

Министерство образования Республики Беларусь
Учреждение образования
«Белорусский государственный университет
информатики и радиоэлектроники»

Кафедра антенн и устройств СВЧ

Д.В. Гололобов, В.Б. Кирильчук

***РАСПРОСТРАНЕНИЕ РАДИОВОЛН
И АНТЕННО-ФИДЕРНЫЕ УСТРОЙСТВА***

МЕТОДИЧЕСКОЕ ПОСОБИЕ
для студентов специальности 45 01 02
«Системы радиосвязи, радиовещания и телевидения»
дневной и вечерней форм обучения

В 3-х частях

Часть 1

Распространение радиоволн

Минск 2003

УДК 621.371+621.396.67 (075.8)
ББК 32.841+32.845 я 73
Г 61

Рецензент:

профессор кафедры вычислительных методов и программирования
БГУИР, д-р физ.-мат. наук В.С. Колосов

Г 61

Гололобов Д.В.

Распространение радиоволн и антенно-фидерные устройства: Метод. пособие для студ. спец. 45 01 02 «Системы радиосвязи, радиовещания и телевидения» дневной и вечерней форм обучения: В 3 ч. Ч. 1. Распространение радиоволн / Д.В. Гололобов, В.Б. Кирильчук. – Мн.: БГУИР, 2003. – 124 с.: ил.
ISBN 985-444-552-6 (ч. 1).

В пособии излагаются современные взгляды на процессы распространения радиоволн в однородных и неоднородных средах. Рассмотрены характеристики сред, участвующих в процессах распространения радиоволн. Даны физические основы взаимодействия электромагнитных волн с анизотропными средами. Основное внимание уделено особенностям исследования полей излучателей, расположенных над подстилающей поверхностью, с учетом тропосферы и ионосферы Земли.

УДК 621.371+621.396.67 (075.8)
ББК 32.841+32.845 я 73

ISBN 985-444-552-6 (ч. 1)
ISBN 985-444-582-8

© Гололобов Д.В., Кирильчук В.Б., 2003
© БГУИР, 2003

Содержание

1. Общие вопросы распространения радиоволн
 - 1.1. Классификация радиоволн по частоте и способам распространения
 - 1.2. Радиоволны в свободном пространстве
 - 1.3. Поляризация плоских волн
 - 1.4. Плоская электромагнитная волна в однородной среде
 - 1.4.1. Распространение радиоволн в среде без потерь
 - 1.4.2. Распространение радиоволн в среде с потерями
 - 1.4.3. Распространение радиоволн в анизотропных средах
 - 1.4.3.1. Тензор проницаемости
 - 1.4.3.2. Особенности распространения плоской волны в анизотропных средах и ионизированном газе
2. Распространение радиоволн в ограниченных средах
 - 2.1. Приближенные методы решения граничных задач РРВ
 - 2.2. Пространство, эффективно участвующее в процессе распространения радиоволн
 - 2.2.1. Зоны Френеля
 - 2.2.2. Существенная и минимальная зоны при РРВ
 - 2.2.3. Дифракция на отверстиях
 - 2.2.3.1. Дифракция Фраунгофера
 - 2.2.3.2. Дифракция Френеля
 - 2.3. Наклонное падение волны на границу раздела двух сред
 - 2.3.1. Законы отражения и преломления волн
 - 2.3.2. Коэффициенты отражения и прохождения
 - 2.3.2.1. Горизонтальная поляризация
 - 2.3.2.2. Вертикальная поляризация
 - 2.3.2.3. Коэффициенты отражения и прохождения на границе раздела немагнитных сред
 - 2.3.3. Полное прохождение волны через границу раздела
 - 2.3.4. Полное внутреннее отражение
3. Распространение земных радиоволн
 - 3.1. Распространение радиоволн над плоской подстилающей поверхностью
 - 3.1.1. Поле излучения поднятых антенн
 - 3.1.1.1. Существенная зона при отражении радиоволн
 - 3.1.1.2. Оценка неровностей существенной зоны при отражении
 - 3.1.1.3. Интерференционный множитель
 - 3.1.2. Поле излучателей вблизи плоской поверхности земли
 - 3.1.3. Структура ЭМП в непосредственной близости от границы раздела
 - 3.1.4. Распространение радиоволн над неоднородной трассой
 - 3.2. Распространение земных радиоволн над сферической поверхностью Земли

- 3.2.1. Дальность прямой видимости
- 3.2.2. Протяженность радиотрассы с учетом кривизны земли
- 3.2.3. Дифракционная формула для функции ослабления

4. Влияние тропосферы на условия распространения земных волн

- 4.1. Строение и основные параметры тропосферы
- 4.2. Коэффициент и индекс преломления тропосферы
- 4.3. Рефракция радиоволн в тропосфере
 - 4.3.1. Явление тропосферной рефракции
 - 4.3.2. Учет тропосферной рефракции при распространении земных волн
 - 4.3.3. Виды тропосферной рефракции
- 4.4. Дальнее тропосферное рассеяние
- 4.5. Поглощение в тропосфере
- 4.6. Замирания сигналов в тропосфере и методы повышения устойчивости связи
 - 4.6.1. Виды замираний при ДТР
 - 4.6.2. Методы повышения устойчивости сигнала

5. Распространение радиоволн в ионосфере Земли

- 5.1. Состав ионосферы
- 5.2. Механизмы ионизации и рекомбинации
- 5.3. Строение ионосферы
- 5.4. Электродинамические параметры ионосферы
- 5.5. Преломление и отражение радиоволн в ионосфере

Литература

1. ОБЩИЕ ВОПРОСЫ РАСПРОСТРАНЕНИЯ РАДИОВОЛН

1.1. Классификация радиоволн по частоте и способам распространения

Для информационного обмена между отправителем и получателем используются технические средства преобразования сообщения в сигнал и передачи его в канал связи. Таким каналом в радиотехнике является радиолиния, связанная через излучатели и канализирующие устройства с преобразователями сигнала. В качестве канализирующего устройства между приемным и передающим излучателями (возбудитель, антенна) часто служит природная среда – атмосфера, земная поверхность или космическое пространство. При взаимодействии со средой радиосигналы подвергаются различным возмущениям, вследствие чего изменяются амплитуда поля, скорость и направление распространения, искажается структура радиоволны. Поэтому рассмотрение процессов распространения радиоволн (РРВ) на естественных трассах связи включает решение следующих задач:

- по известным параметрам излучаемого сигнала и среды распространения необходимо рассчитать энергетические характеристики линии связи и оптимальные условия РРВ;

- определить возникающие искажения передаваемого сигнала и разработать мероприятия по их уменьшению, найти оптимальные рабочие частоты при заданных условиях РРВ.

Для успешной реализации данных задач необходимо знать как электрические свойства окружающего пространства (трассы связи), так и основные физические процессы, происходящие при распространении радиоволн в различных условиях и средах.

На современном этапе к радиоволнам относят гармонические колебания электромагнитного поля в диапазоне частот от 10^{-3} до 10^{16} Гц. В соответствии с особенностями их генерирования, излучения и приема весь спектр радиочастот подразделяется на диапазоны, приведенные (с общепринятым условным наименованием) в табл. 1.1.

Условия РРВ конкретного диапазона частот в значительной степени определяются характером радиотрассы. В однородной среде радиоволны распространяются прямолинейно с постоянной скоростью и называются *прямыми*. Связь прямой волной (лучом) возможна при наличии геометрической видимости между корреспондирующими пунктами и осуществляется на космических или радиорелейных линиях. К однородным средам в первом приближении можно отнести межпланетное пространство и частично атмосферу Земли. При расположении излучателей вблизи земной поверхности (у границы раздела сред с отличающимися параметрами) радиоволны распространяются вдоль Земли, частично огибая ее выпуклость за счет дифракции. Такие волны называются *земными*. На всем протяжении трассы связи эти волны испытывают дифракционное ослабление и значительное поглощение, увеличивающееся с ростом час-

Таблица 1.1

№ диапазона	Полоса частот	Наименование диапазона частот	Полоса длин волн	Наименование диапазона волн
1–3	$3 \cdot 10^{-3} - 3 \cdot 10^3$ Гц	Радиоволны инфразвуковых и звуковых частот (СНЧ)	$10^{11} \dots 10^5$ м	
4	3 – 30 кГц	Очень низкие (ОНЧ)	100...10 км	Мириаметровые или сверхдлинные (СДВ)
5	30 – 300 кГц	Низкие (НЧ)	10...1 км	Километровые или длинные (ДВ)
6	0,3 – 3 МГц	Средние (СЧ)	1...0,1 км	Гектометровые или средние (СВ)
7	3 – 30 МГц	Высокие (ВЧ)	100...10 м	Декаметровые или короткие (КВ)
8*	30 – 300 МГц	Очень высокие (ОВЧ)	10...1 м	Метровые (МВ)
9*	0,3 – 3 ГГц	Ультравысокие (УВЧ)	1...0,1 м	Дециметровые (ДМВ)
10*	3 – 30 ГГц	Сверхвысокие (СВЧ)	10...1 см	Сантиметровые (СМВ)
11	30 – 300 ГГц	Крайне высокие (КВЧ)	10...1 мм	Миллиметровые (ММВ)
12	300 – 3000 ГГц	Гипервысокие (ГВЧ)	1...0,1 мм	Децимиллиметровые (ДМВ), субмиллиметровые (СММВ)
	3 – 3000 ТГц	Оптический диапазон	$10^{-4} \dots 10^{-7}$ м	Инфракрасные (ИКВ), ультрафиолетовые (УФВ)

* Диапазоны 8 – 10 иногда объединяют термином УКВ (ультракороткие волны).

тоты из-за проникновения электромагнитного поля в подстилающую поверхность. Явление дифракции наиболее сильно проявляется в ДВ – СДВ диапазонах, где длина волны соизмерима с размерами неоднородностей земной поверхности, а дальность связи достигает нескольких тысяч километров. Связь на земной волне осуществляется также в КВ и УКВ диапазонах на десятки километров. В этих диапазонах высота установки излучателей соизмерима с длиной волны, поэтому механизм РРВ несколько иной: в точке приема присутствует как прямая волна, так и волна, отраженная от подстилающей поверхности. При поднятых над земной поверхностью излучающих антеннах в УКВ-диапазоне

процесс РРВ осуществляется в слое тропосферы, свойства которой изменяются с высотой и существенно влияют на траекторию луча. Сильное влияние на РРВ оказывают верхние области тропосферы, отличающиеся неоднородностью электрических свойств, рассеивающие радиоволны УКВ диапазона и обеспечивающие дальность связи до 1000 км. Радиоволны, распространяющиеся на большие расстояния в силу рассеяния на локальных неоднородностях тропосферы или рефракции и ее волноводного действия, называются *тропосферными*. Рассеяние на неоднородностях тропосферы проявляется на волнах короче 10 м, а волноводное распространение практически возникает в диапазоне частот выше 100 МГц. Однако возникновение условий тропосферно-волноводного распространения носит крайне нерегулярный характер и не поддается прогнозированию.

Выше тропосферы атмосфера характеризуется ионизированным составом входящих в нее газов с максимальной концентрацией на высоте 300 – 400 км, благодаря чему обладает способностью отражать (преломлять) радиоволны длиннее 10 м. Являясь электрически неоднородной средой, ионосфера, как и тропосфера, рассеивает падающие на нее радиоволны метрового диапазона, что позволяет использовать их для связи на дальности до 2000 – 3000 км. Кроме того, при сгорании вторгшихся в атмосферу Земли метеоров образуются высоко ионизированные следы, также способные отражать и рассеивать радиоволны. *Ионосферными* или *пространственными* волнами называются радиоволны, распространяющиеся на большие расстояния и огибающие земной шар в результате однократного или многократного их отражения от ионосферы, а также рассеяния на неоднородностях ионосферы и ионизирующих следах метеоров.

Выбор способа распространения радиоволн определяется комплексом требований, предъявляемых к радиотракту, его географическим положением, энергетическими соображениями, воздействием помех и др. Определенное влияние на процессы РРВ оказывает шероховатость подстилающей поверхности. Однако на реальных трассах связи основная часть энергии электромагнитной волны (ЭМВ) достигает пункта приема за счет преобладающего механизма распространения, включающего основные физические эффекты переноса – лучевое распространение, рефракцию, некогерентное рассеяние, дифракцию, отражение и преломление, интерференцию, поверхностное распространение.

Лучевое, прямолинейное распространение ЭМВ существует лишь в электрически однородной среде и основано на принципе Гюйгенса – Френеля. Примером служит распространение однородной плоской волны в неограниченной изотропной среде.

Рефракция заключается в искривлении траектории волны в электрически неоднородной среде с плавно изменяющимися параметрами. Это явление наблюдается при распространении ЭМВ в тропосфере и ионосфере Земли. По сравнению с РРВ в свободном пространстве возникает дополнительное затухание радиоволны.

Некогерентное рассеяние – изменение амплитудно-фазовой и поляризационной структуры ЭМВ, наблюдается при распространении в локально-неоднородной среде. Важным проявлением механизма некогерентного рассея-

ния является переход от упорядоченного, направленного переноса энергии волны к неупорядоченному, с различной интенсивностью в разных направлениях. В качестве примеров могут служить процессы рассеяния на неоднородностях тропосферы и ионосферы, на гидрометеорах и шероховатостях подстилающей поверхности. Ослабление сигнала в точке приема за счет рассеяния и переизлучения волны рассчитывается приближенными методами или эмпирически.

В случае соизмеримости длины ЭМВ и высоты установки излучателя над подстилающей поверхностью возникают отражение падающей волны и ее интерференция с прямой волной, в результате чего искажается пространственная структура поля излучателя. В зависимости от характеристик излучателя и параметров подстилающей поверхности эти искажения рассчитываются с помощью интерференционных формул.

Дифракция – способность ЭМВ огибать электрически непрозрачные препятствия, наблюдается при падении радиоволн на поверхность, радиус кривизны которой значительно больше длины волны. При взаимодействии ЭМВ с неидеальными (по электрическим параметрам) объектами расчет ослабления поля производится по приближенным соотношениям.

Поверхностная волна возникает при распространении радиоволн вдоль границы раздела двух сред с отличающимися электрическими параметрами. Примером может служить земная волна при связи на короткие расстояния. При возбуждении границы раздела со стороны оптически более плотной среды возникает *боковая волна*.

1.2. Радиоволны в свободном пространстве

В свободном пространстве радиоволна обладает поперечной структурой: входящие в ее состав взаимосвязанные электрические и магнитные поля перпендикулярны друг другу, а также направлению распространения и характеризуются векторами напряженностей электрического $\vec{E} = \vec{e}_x E_m \cos(\omega t - kz)$ и магнитного $\vec{H} = \vec{e}_y H_m \cos(\omega t - kz)$ полей.

В вакууме напряженности поля связаны соотношением

$$\frac{E_m}{H_m} = z_0 = \sqrt{\frac{\varepsilon_0}{\mu_0}} = 120\pi \text{ [Ом]}, \quad (1.1)$$

где $\varepsilon_0 = \frac{1}{36\pi} 10^{-9} \text{ Ф/м}$; $\mu_0 = 4\pi \cdot 10^{-7} \text{ Гн/м}$ – электрическая и магнитная постоянные, соответственно соотношение (1.1) имеет размерность сопротивления и носит название *волнового сопротивления* свободного пространства.

Векторное произведение $[\vec{E}, \vec{H}] = \vec{N}$ характеризуется вектором Пойнтинга, численно равным плотности потока мощности и направленным ортогонально плоскости, в которой лежат векторы \vec{E} и \vec{H} .

Если источник электромагнитного поля, помещенный в точке A (рис. 1.1), характеризуется мощностью излучения P , то для изотропного (ненаправленного) излучателя плотность потока мощности на расстоянии r определяется:

$$\Pi = P / 4\pi r^2 \text{ [Вт/м}^2\text{]}. \quad (1.2)$$

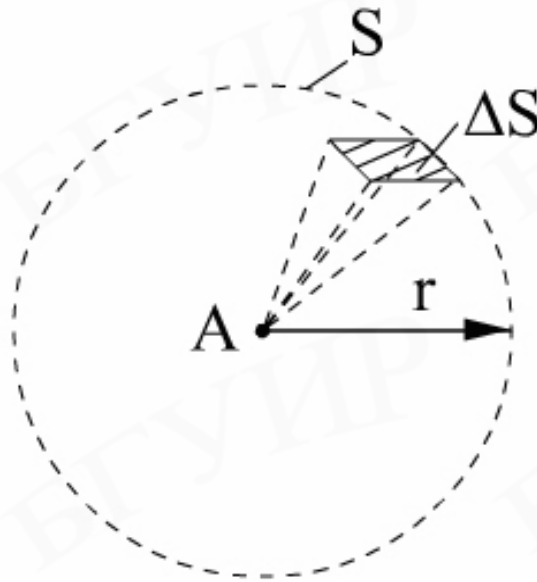


Рис. 1.1

С другой стороны, для гармонической волны

$$\Pi = \frac{1}{2} E_m H_m. \quad (1.3)$$

Приравнявая (1.2) и (1.3) с учетом (1.1), определим напряженность электрического поля на расстоянии r от источника:

$$E_m = \frac{\sqrt{60P}}{r} \text{ [В/м]}. \quad (1.4)$$

Для действующего значения напряженности поля $E_{\partial} = \frac{E_m}{\sqrt{2}}$ выражение (1.4) примет вид

$$E_{\partial} = \frac{\sqrt{30P}}{r} \text{ [В/м]}. \quad (1.5)$$

Если в качестве излучателя используется направленная антенна, концентрирующая излучение в данном направлении, с коэффициентом направленного действия

$$D = \frac{P_{НА}}{P_{ИИ}}, \quad (1.6)$$

где $P_{НА}$ и $P_{ИИ}$ – плотности потоков мощности, создаваемых направленным и изотропным излучателями соответственно, то расчетные формулы (1.4) и (1.5) примут вид

$$E_m = \frac{\sqrt{60PD}}{r} \text{ [В/м]}, \quad (1.7)$$

$$E_\delta = \frac{\sqrt{30PD}}{r} \text{ [В/м]}. \quad (1.8)$$

Как следует из выражений (1.7) и (1.8), коэффициент направленного действия показывает, во сколько раз нужно увеличить мощность, подводимую к изотропному излучателю, чтобы он на удалении r создавал такую же напряженность поля, как и направленный излучатель.

1.3. Поляризация плоских волн

Электромагнитные волны радиодиапазона, используемые для передачи информации, обычно имеют четкую пространственную структуру, они определенным образом поляризованы (в отличие, например, от солнечного света). Ориентация векторов поля относительно направления распространения энергии, а также изменение ориентации векторов во времени и пространстве для фиксированной точки наблюдения характеризуют поляризацию волны. Под *поляризацией* ЭМВ следует понимать ориентацию вектора напряженности электрического поля \vec{E} относительно плоскости падения волны. Если векторы \vec{E} и \vec{H} распространяющейся волны не изменяют своего положения в пространстве, то такая волна называется *линейно поляризованной*. Для простейшей, линейно поляризованной волны (например, в плоскости XOZ) векторы напряженности электрического и магнитного поля описываются соотношениями:

$$\vec{E} = e_x E_{mx} \exp j(\omega t - kz); \quad \vec{H} = e_y H_{my} \exp j(\omega t - kz), \quad (1.9)$$

где $E_{mx} = \frac{I_m l k^2 \exp(-jkr_0)}{4\pi\omega\epsilon_a r_0} \sin\theta_0$, $H_{my} = \frac{I_m l k^2 \exp(-jkr_0)}{4\pi r_0} \sin\theta_0$ – амплитуды векторов поля, сохраняющие постоянное значение в приближении бесконечно малой величины углов $\Delta\varphi$ и $\Delta\theta$ (рис. 1.2);

$k = \omega(\epsilon_a \mu_a)^{1/2}$ – волновое число или постоянная распространения;

$\omega = 2\pi f$ – круговая частота; f – частота гармонического колебания;
 $\varepsilon_a = \varepsilon_0 \varepsilon$, $\mu_a = \mu_0 \mu$ – соответственно абсолютные диэлектрическая и магнитная проницаемости среды РРВ;
 l – длина вибратора;
 I_m – амплитуда тока в вибраторе.

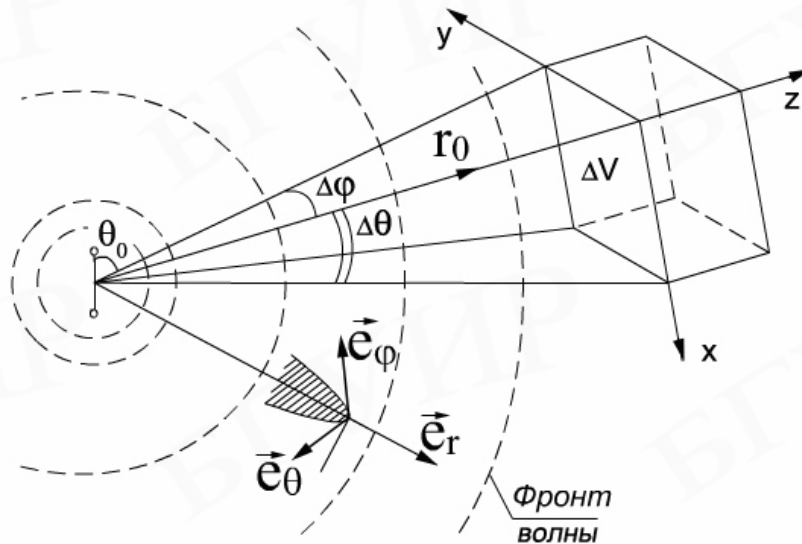


Рис. 1.2

В случае формирования плоской волны системой ортогональных линейно поляризованных излучателей с токами i_1 и i_2 между составляющими векторов электрического поля могут наблюдаться фазовый сдвиг и неравенство амплитуд (рис. 1.3):

$$\begin{aligned}
 \vec{E}_x &= E_{mx} \exp j(\omega k - kz + \varphi_1), \\
 \vec{E}_y &= E_{my} \exp j(\omega k - kz + \varphi_2).
 \end{aligned}
 \tag{1.10}$$

Суммарный вектор напряженности электрического поля

$$\vec{E}(t) = \text{Re } \vec{E}_\Sigma = \vec{e}_x E_{mx} \cos \alpha + \vec{e}_y E_{my} (\cos \alpha \cdot \cos \Delta \varphi - \sin \alpha \cdot \sin \Delta \varphi)
 \tag{1.11}$$

в фиксированной точке А безграничного пространства (рис. 1.3) будет смещен относительно оси X на угол θ , определяемый выражением

$$\theta = \text{arctg} \left[(\cos \Delta \varphi - \text{tg } \alpha \cdot \sin \Delta \varphi) \frac{E_{my}}{E_{mx}} \right],
 \tag{1.12}$$

где $\Delta \varphi = \varphi_2 - \varphi_1$; $\alpha = \omega t - kz + \varphi_2$.

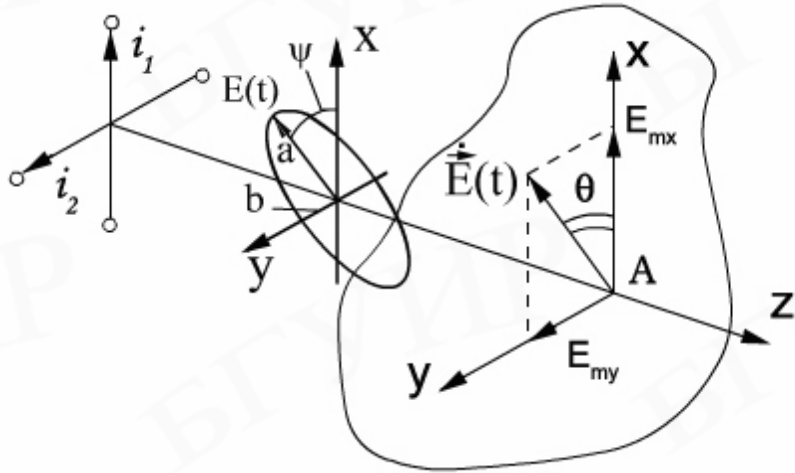


Рис. 1.3

Производя нормировку выражений (1.10): $\frac{E_x}{E_{mx}} = \cos(\alpha + \Delta\varphi)$, $\frac{E_y}{E_{my}} = \cos\alpha$, после несложных преобразований по исключению параметра α получим уравнение кривой, которую описывает конец вектора $\vec{E}(t)$ в сечении XOY :

$$\left(\frac{E_x}{E_{mx}}\right)^2 + \left(\frac{E_y}{E_{my}}\right)^2 - 2\left(\frac{E_x E_y}{E_{mx} E_{my}}\right) \cos \Delta\varphi = \sin^2 \Delta\varphi. \quad (1.13)$$

Выражение (1.13) представляет собой каноническое уравнение эллипса со смещенной на угол ψ относительно оси X большой осью b . Если заданы амплитуды векторов E_{mx} и E_{my} , а также разность фаз $\Delta\varphi$ между ними, главные полуоси эллипса поляризации $a + b$ и угол наклона ψ находятся по выражениям:

$$a + b = E_{mx}^2 + E_{my}^2; \quad (1.14)$$

$$\operatorname{tg} 2\psi = \cos \Delta\varphi \operatorname{tg} \left(2 \operatorname{arctg} \frac{E_{my}}{E_{mx}} \right). \quad (1.15)$$

Из выражений (1.11) – (1.15) видно, что характер изменения ориентации вектора $\vec{E}(t)$ в пространстве (вид поляризации волны) зависит от соотношений амплитуд E_{mx} , E_{my} и их начальных фаз φ_1 , φ_2 :

– при $\Delta\varphi = n\pi$ конец вектора $\vec{E}(t)$ перемещается вдоль отрезка прямой линии, смещенной относительно оси X на угол $\alpha = \arctg\left(\frac{E_{my}}{E_{mx}}\right)$, что при-
суще волне с линейной поляризацией (рис. 1.4, а);

– при $\Delta\varphi = (1 + 4n)\pi/2$ и равенстве амплитуд $E_{mx} = E_{my}$ конец вектора \vec{E} описывает окружность, вращаясь по часовой стрелке $\theta = -\alpha$, $-\alpha = -(\omega t - kz + \varphi)$, что соответствует правой круговой поляризации волны (рис. 1.4, б);

– при $\Delta\varphi = -(1 + 4n)\pi/2$ и $E_{mx} = E_{my}$ угол $\theta = \omega t - kz + \varphi$ смещается против часовой стрелки, и волна имеет левую круговую поляризацию.

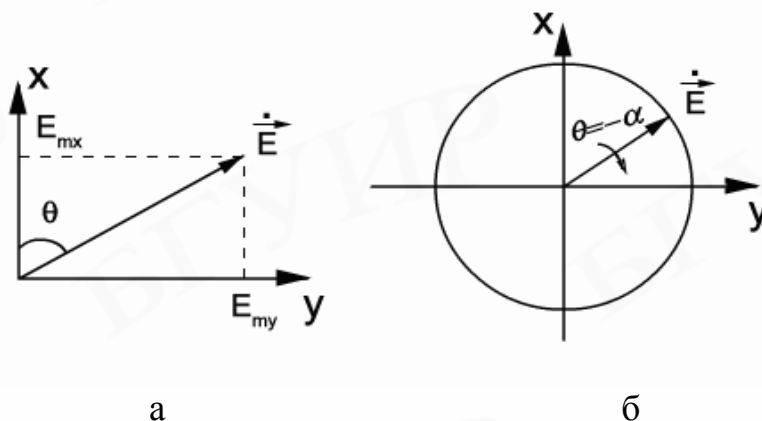


Рис. 1.4

Рассмотренные виды поляризации представляют собой предельно вырожденные режимы эллиптически поляризованной плоской волны и свидетельствуют о том, что в линейной однородной изотропной среде волна с вращающейся поляризацией может быть представлена суперпозицией линейно поляризованных волн и наоборот – в соответствии с принципом взаимности линейно поляризованную волну можно представить в виде ортогонально поляризованных по кругу волн.

1.4. Плоская электромагнитная волна в однородной среде

1.4.1. Распространение радиоволн в среде без потерь

Электрические и магнитные параметры ϵ_a , μ_a среды без потерь являются вещественными и волновое сопротивление:

$$Z_c = \frac{E_{\perp}}{H_{\perp}} = \frac{E_{mx}}{H_{my}} = \sqrt{\frac{\mu_a}{\epsilon_a}} \quad (1.16)$$

является действительной величиной. Мгновенное значение вектора Пойтинга $\vec{\Pi}(t)$ и среднее за период $\vec{\Pi}_{cp}$ значение вектора плотности потока мощности определяются соотношениями:

$$\vec{\Pi}(t) = [\vec{E}, \vec{H}] = \vec{e}_z E_m H_m \cos^2(\omega t - kz + \varphi); \quad (1.17)$$

$$\vec{\Pi}_{cp} = \vec{e}_z \Pi_{cp}, \quad (1.18)$$

где
$$\Pi_{cp} = \frac{1}{T} \int_0^T \Pi(t) dt = \frac{1}{2} E_m H_m = \frac{Z_C}{2} H_m^2 = \frac{1}{2Z_C} E_m^2. \quad (1.19)$$

В свободном пространстве $\mu_a = \mu_0$, $\varepsilon_a = \varepsilon_0$ ($Z_C = 120\pi$)

$$\Pi_{cp} = \frac{E_m^2}{(2 \cdot 120\pi)} = \frac{E_\partial^2}{120\pi}, \quad (1.20)$$

где $E_\partial = \frac{E_m}{\sqrt{2}}$ – действующее (среднеквадратичное) значение напряженности электрического поля.

Фазовая скорость V_ϕ – скорость перемещения фронта ЭМВ, определяется из условия равенства нулю производной по времени фазового угла $\varphi = \omega t - kz$ или неизменности его величины для различных моментов времени и расстояний $\omega(t + \Delta t) - k(z + \Delta z) = \omega t - kz$, откуда

$$V_\phi = \frac{\partial z}{\partial t} \approx \frac{\Delta z}{\Delta t} = \frac{\omega}{k}. \quad (1.21)$$

Длина волны λ определяется как кратчайшее расстояние вдоль направления распространения между точками с одинаковой фазой поля (перемещение фронта волны за период колебаний T) $\omega t - kz = \omega(t + T) - k(z + \lambda)$, откуда

$$\lambda = \frac{\omega T}{k} = V_\phi T = \frac{2\pi}{k}. \quad (1.22)$$

Скорость переноса энергии монохроматической волны

$$V_g = \frac{\vec{\Pi}}{\omega} = \vec{e}_z \frac{0,5 E_m^2 / Z_C}{0,5 E_m^2 \varepsilon_a} = \vec{e}_z \frac{0,5 Z_C H_m^2}{0,5 \mu_a H_m^2} = \vec{e}_z (\varepsilon_a \mu_a)^{-1/2}. \quad (1.23)$$

Групповая скорость передачи немонахроматической ЭМВ V_{gp} определяется как скорость движения максимума группы волн, составляющих спектр передаваемого сигнала. Для небольшой полосы частот $\Delta\omega \ll \omega_0$ и в приближении линейной зависимости фазовой постоянной от частоты можно записать условие постоянства фазы при перемещении группового сигнала в виде

$$(\omega_0 + \Delta\omega)(t + \Delta t) - (k_0 + \Delta k)(z + \Delta z) = (\omega_0 + \Delta\omega)t - (k_0 + \Delta k)z,$$

откуда
$$V_{gp} \approx \frac{\Delta z}{\Delta t} = \frac{\Delta\omega}{\Delta k}, \text{ или } V_{gp} = \frac{\partial\omega}{\partial k}, \quad (1.24)$$

где $\frac{\partial\omega}{\partial k} \approx \frac{\Delta\omega}{\Delta k}$ – производная при $\omega = \omega_0$ и $k = k_0$.

Из выражений (1.21), (1.23), (1.24) видно, что в среде без потерь скорости передачи энергии фазовая и групповая равны между собой:

$$V_{\phi} = V_{gp} = V_{\varepsilon} = (\varepsilon_a \mu_a)^{-1/2}. \quad (1.25)$$

1.4.2. Распространение радиоволн в среде с потерями

В среде с конечной проводимостью часть энергии электромагнитного поля превращается в тепловую из-за возникающих токов проводимости. Диэлектрическая проницаемость среды имеет комплексный характер

$$\varepsilon_a = \varepsilon_a \left(1 - j \frac{\sigma}{\omega \varepsilon_a} \right), \text{ а волновое число состоит из вещественной и мнимой частей:}$$

$$k = \omega (\varepsilon_a \mu_a)^{1/2} = \alpha - j\beta, \quad (1.26)$$

где
$$\alpha = \omega \left[0,5 \mu_a \varepsilon_a \left(\sqrt{1 + \left(\frac{\sigma}{\omega \varepsilon_a} \right)^2} + 1 \right) \right]^{1/2} \text{ – фазовая постоянная;}$$

$$\beta = \omega \left[0,5 \mu_a \varepsilon_a \left(\sqrt{1 + \left(\frac{\sigma}{\omega \varepsilon_a} \right)^2} - 1 \right) \right]^{1/2} \text{ – коэффициент затухания;}$$

σ – удельная электропроводность среды.

В процессе распространения ЭМВ амплитуда векторов поля убывает по экспоненциальному закону $E(z) = E_0 \exp(-\beta z)$, ослабевая в e раз на расстоянии $\delta = \beta^{-1}$, называемом *глубиной проникновения* поля в среду. Волновое сопротивление среды становится комплексным

$$\underline{Z}_c = \left(\frac{\mu_r}{\varepsilon_r} \right)^{1/2} = Z_c \sqrt{\cos \delta} \exp(j\varphi), \quad (1.27)$$

где $\delta = \arctg\left(\frac{\sigma}{\omega\varepsilon_a}\right)$; $\varphi = \delta/2$ – аргумент волнового сопротивления среды;

$Z_c = Z_0 \left(\frac{\mu_r}{\varepsilon_r} \right)^{1/2}$ – волновое сопротивление среды без учета потерь;

ε_r и μ_r – вещественные части относительной диэлектрической и магнитной проницаемостей среды РРВ.

Из (1.27) видно, что между мгновенными значениями векторов напряженности поля наблюдается фазовый сдвиг φ (рис. 1.5). Для немагнитных сред с $\mu_r = 1$ соотношения для коэффициентов затухания и фазы можно упростить и привести к виду

$$\alpha = \frac{2\pi}{\lambda_0} \left[0,5 \left(\varepsilon_r + \sqrt{\varepsilon_r^2 + (60\sigma\lambda_0)^2} \right) \right]^{1/2}, \quad (1.28)$$

$$\beta = \frac{2\pi}{\lambda_0} \left[0,5 \left(\sqrt{\varepsilon_r^2 + (60\sigma\lambda_0)^2} - \varepsilon_r \right) \right]^{1/2}.$$

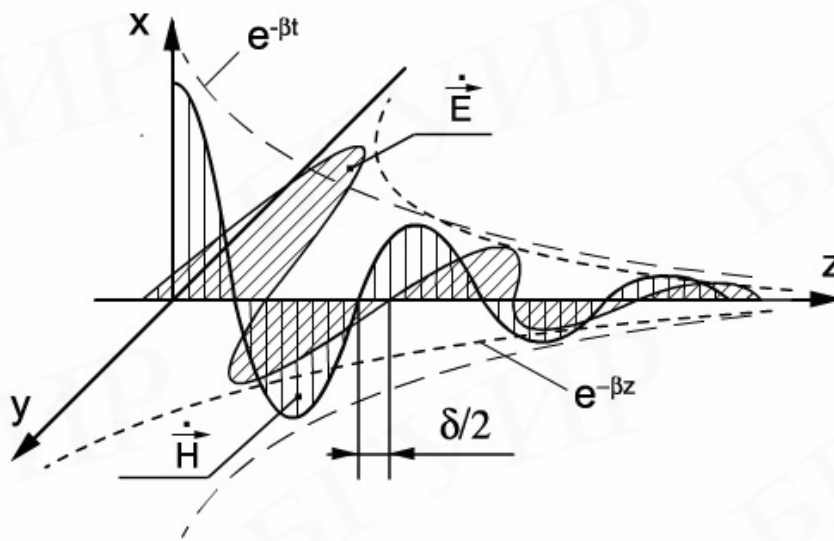


Рис. 1.5

На основании (1.28) для фазовой скорости получим выражение

$$V_\varphi = \frac{\omega}{\alpha} = V_0 \left[0,5 \left(\sqrt{1 + \left(\frac{60\sigma\lambda_0}{\varepsilon_r} \right)^2} + 1 \right) \right]^{-1/2}, \quad (1.29)$$

где λ_0 – длина волны в свободном пространстве;

V_0 – фазовая скорость в среде без потерь (определяется из (1.21)).

Из выражений (1.26) – (1.29) следует, что в средах с конечной проводимостью фазовая скорость, коэффициенты затухания и фазы, характеристическое сопротивление зависят не только от параметров ε_r , σ но и от рабочей длины волны. Плоские электромагнитные волны различных частот (с широким спектром частот передаваемой информации) при распространении в средах с потерями имеют разные фазовые скорости и испытывают различную степень поглощения. Среда, в которых наблюдается такое явление, называются *диспергирующими*, а сам эффект частотной зависимости параметров среды – *дисперсией*. Явление дисперсии наблюдается и у других параметров плоской волны в среде с потерями. Так, в процессе переноса энергии возникают реактивные потоки, из-за чего экспоненциально убывает величина средней за период плотности потока мощности:

$$P_{cp} = \operatorname{Re}[P_{\mathcal{E}Z}] = \frac{E_0^2}{2Z_C} = \frac{E_0^2 \exp(-2\beta z)}{2Z_C \sqrt{\cos \delta \cos(0,5\delta)}}. \quad (1.30)$$

Кроме этого, уменьшается длина волны, так как ее значение определяется действительной частью комплексного коэффициента распространения $\alpha > k$ при $\Delta t = T$ и $\Delta z = \lambda \delta$ из выражения (1.22)

$$\lambda \delta = 2\pi / \alpha = \lambda_0 \left[0,5 \left(\sqrt{\varepsilon_r^2 + (60\sigma\lambda_0)^2} + \varepsilon_r \right) \right]^{-1/2}. \quad (1.31)$$

Таким образом, между режимами распространения плоских электромагнитных волн в идеальном диэлектрике и реальной полупроводящей средой имеются существенные отличия. В хорошем диэлектрике плотность тока смещения больше плотности тока проводимости, поэтому в выражении (1.26) отношение $\sigma / \omega \varepsilon_a \ll 1$ и величина

$$\sqrt{1 + \left(\frac{\sigma}{\omega \varepsilon_a} \right)^2} \approx 1 + \frac{1}{2} \left(\frac{\sigma}{\omega \varepsilon_a} \right)^2, \quad (1.32)$$

и в процессе распространения наблюдается слабое поглощение энергии ($\beta \approx 0,5\sigma Z_C$), уменьшается фазовая скорость ($\alpha \geq k$) и существует небольшой фазовый сдвиг между векторами поля.

В средах с ярко выраженными проводящими свойствами $\sigma \gg \omega \varepsilon_a$ коэффициенты затухания и фазы плоской волны отличаются незначительно $\alpha \approx \beta \approx \left(\frac{\omega \sigma \mu_a}{2} \right)^{1/2}$. При этом комплексное волновое сопротивление проводящей среды определяется соотношением

$$\underline{Z}_C = |Z_C| e^{j\varphi} \approx \left[1 + \frac{\mu_a}{\varepsilon_a \left(\frac{-j\sigma}{\omega\varepsilon_a} \right)} \right]^{\frac{1}{2}} = (1+j) \sqrt{\frac{\omega\mu_a}{2\sigma}}. \quad (1.33)$$

Аргумент волнового сопротивления при $\sigma \rightarrow \infty$

$$\varphi = \frac{\delta}{2} = \frac{1}{2} \operatorname{arctg} \frac{60\lambda\sigma}{\varepsilon_r} \quad (1.34)$$

достигает в пределе величины $\pi/4$. Малая величина волнового сопротивления, характерная для проводящих сред, указывает на преобладание в них магнитного поля. В средах со слабой дисперсией групповая скорость равна скорости распространения энергии волны, а поверхность равных фаз перемещается со скоростью $V_\phi = \omega/\alpha$, откуда несложно получить соотношение между групповой и фазовой скоростями:

$$V_{gp} = \partial\omega/\partial\alpha = V_\phi \left(1 - \alpha \frac{\partial V_\phi}{\partial\omega} \right)^{-1}. \quad (1.35)$$

Режиму нормальной дисперсии соответствует убывание фазовой скорости с ростом рабочей частоты. В противном случае наблюдается аномальная дисперсия. При распространении плоских электромагнитных волн в проводящих средах, диэлектриках с большими потерями и других сильно диспергирующих средах групповая скорость волны теряет физический смысл из-за сильных искажений спектра частот передаваемого сигнала.

1.4.3. Распространение радиоволн в анизотропных средах

Среды, в которых параметры ε , μ и σ зависят от направления поля электромагнитной волны, называют *анизотропными*.

Наибольший практический интерес в процессе взаимодействия электромагнитных волн с анизотропными средами представляет физическая сущность анизотропии параметров, которую можно рассмотреть с позиции классической механики (в самом простейшем приближении) на примере ферритов или ионизированного газа в постоянном магнитном поле. Наличие на одной из оболочек атомов феррита электронов с некомпенсированным спиновым моментом приводит к тому, что в подмагничивающем поле спиновые магнитные моменты \vec{M} стремятся ориентироваться вдоль силовых линий (рис. 1.6). Однако воздействие механического момента (электрон – вращающаяся корпускулярная частица) вызывает явление, аналогичное эффекту гироскопа в поле силы тяжести, и спиновые моменты *прецессируют* вокруг направления подмагничивающего поля \vec{H}_0 с частотой $\omega_H = \frac{\mu_0 e H_0}{m_e}$ (e ,

\vec{H}_0 с частотой $\omega_H = \frac{\mu_0 e H_0}{m_e}$ (e, m_e – заряд и масса электрона соответственно),

образуя при этом правовинтовую систему. В реальных ферромагнитных средах с потерями конец вектора магнитного момента \vec{M} движется по свертывающейся спирали, но при воздействии слабого внешнего гармонического поля возникает «вынужденная» прецессия.

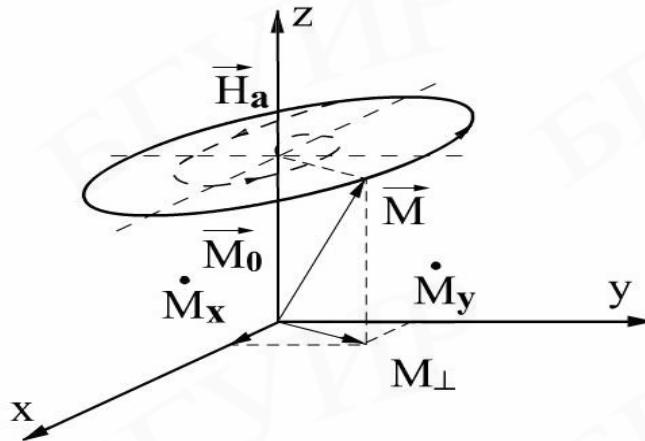


Рис. 1.6

Представляя вектор \vec{M} в виде суммы продольной \vec{M}_0 и поперечной M_{\perp} компонент, а прецессирующую поперечную компоненту – как циркулярно поляризованную (выражение (1.11)) $M_{\perp} = M_x + jM_y$, видим, что отклик среды на внешнее воздействие с одной составляющей, например H_x , будет содержать две компоненты:

$$\vec{B} = \vec{e}_x \mu_0 (H_x + M_x) + j \vec{e}_y \mu_0 M_y. \quad (1.36)$$

Аналогичные процессы наблюдаются в замагниченной плазме. Если под действием гармонической составляющей E_x внешней волны в постоянном магнитном поле $\vec{H}_0 = \vec{e}_z H_0$ движется со скоростью V_{\perp} электрон, на него, наряду с электрической $F_y = eE$, будет также действовать магнитная сила Лоренца $F_m = e\mu_0 [V_{\perp}, \vec{H}_0]$, изменяющая направление движения (рис. 1.7). Результирующая траектория движения электрона будет представлять собой эллипс в перпендикулярной \vec{H}_0 плоскости, а направление движения образует с вектором подмагничивания правовинтовую систему. Как и в случае магнитной анизотропии, поперечную компоненту вектора поляризации \vec{P}_{\perp} представляем суммой ортогональных составляющих $\vec{P}_{\perp} = \vec{e}_x P_x + j \vec{e}_y P_y$, и при воздействии внешней электромагнитной волны с одной компонентой электрического поля, например

\vec{E}_x , видим, что отклик среды будет содержать две составляющие для вектора электрического смещения:

$$\vec{D} = \vec{e}_x (\varepsilon_0 \vec{E}_x + \dot{P}_x) + j \vec{e}_y \dot{P}_y. \quad (1.37)$$

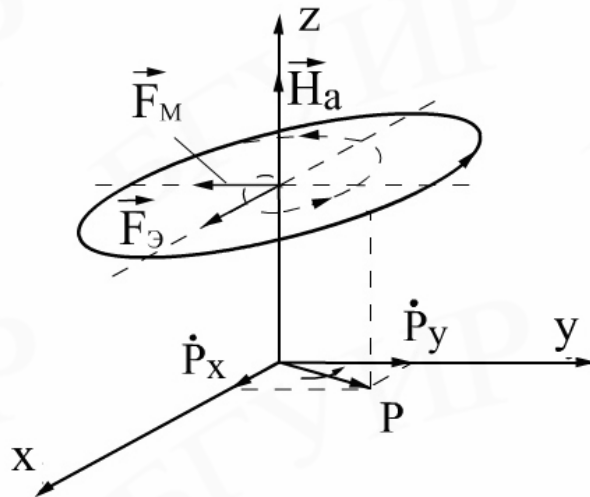


Рис. 1.7

Резонансные свойства эффекта взаимодействия электромагнитных волн с анизотропной средой наиболее четко проявятся при совпадении вида поляризации волны с направлением вращения векторов \vec{M}_\perp и \vec{P}_\perp , а также частот прецессии и внешнего воздействия. Однако сложность структуры поля распространяющейся в анизотропной среде электромагнитной волны затрудняет физическое описание механизма взаимодействия.

1.4.3.1. Тензор проницаемости

Для изучения особенностей распространения электромагнитных волн в анизотропных средах необходима аналитическая форма записи параметров. В случае продольно намагниченного ионизированного газа ($\vec{H}_0 = e_z H_0$, $\vec{k} \parallel e_z$) можно не учитывать движение ионов, которые практически не влияют на происходящие процессы в диапазоне радиочастот из-за большой массы частиц.

Используя закон Ньютона $\vec{F} = m_e \frac{\partial \vec{V}}{\partial t}$, пренебрегая для упрощения выкладок столкновениями заряженных частиц и релятивистскими эффектами, можно записать уравнение движения электрона под действием поля распространяющейся электромагнитной волны в виде

$$m_e j \omega \vec{V} = e \vec{E} + e \mu_0 [\vec{V}, \vec{H}_0]. \quad (1.38)$$

После подстановки в выражение (1.38) вектора $\vec{E} = \vec{e}_x E_x + \vec{e}_y E_y + \vec{e}_z E_z$ и несложных преобразований получаем составляющие скорости движения электронов:

$$\begin{aligned} v_x &= \frac{e}{m_e} \left[\frac{-j\omega E_x}{\omega^2 - \omega_i^2} - \frac{\omega_i E_y}{\omega^2 - \omega_i^2} \right]; \\ v_y &= \frac{e}{m_e} \left[\frac{\omega_i E_x}{\omega^2 - \omega_i^2} - \frac{j\omega E_y}{\omega^2 - \omega_i^2} \right]; \\ v_z &= \frac{e}{m_e} \frac{E_z}{j\omega}. \end{aligned} \quad (1.39)$$

Тензор диэлектрической проницаемости продольно намагниченной плазмы $\tilde{\varepsilon}_z$ получим из выражения плотности полного электрического тока в плазме

$$\vec{j}_\Sigma = \vec{j}_{см} + \vec{j}_{np} = \sigma\omega\varepsilon_0\tilde{\varepsilon}_z\vec{E}, \quad (1.40)$$

в котором плотность тока смещения $\vec{j}_{см} = j\omega\varepsilon_0\vec{E}$ и тока проводимости $\vec{j}_{np} = \rho\vec{V} = eN\vec{V}$ с использованием составляющих (1.39) позволяет представить параметры среды в виде

$$\tilde{\varepsilon}_z = \begin{vmatrix} \varepsilon_1 & j\varepsilon_2 & 0 \\ -j\varepsilon_2 & \varepsilon_1 & 0 \\ 0 & 0 & \varepsilon_3 \end{vmatrix}, \quad (1.41)$$

где $\varepsilon_1 = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega^2 - \omega_H^2}$; $\varepsilon_2 = \frac{\omega_H}{\omega} \frac{\Omega^2}{\omega^2 - \omega_H^2}$; $\varepsilon_3 = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega^2}$ – компоненты тензора про-

ницаемости; $\Omega = e \left(\frac{N_e}{\varepsilon_0 m_e} \right)^{\frac{1}{2}}$ – плазменная частота, соответствующая частоте колебаний электронов с концентрацией N_e около положения равновесия после прекращения действия возмущающих сил.

При взаимодействии электромагнитной волны с поперечно намагниченной плазмой ($\vec{H}_0 = \vec{e}_y H_0$, $\vec{k} \parallel \vec{e}_z$) векторное произведение $[\vec{V}, \vec{H}_0]$ в уравнении движения электрона (1.38) преобразуется к виду

$$\left[\vec{V}, \vec{H}_0 \right] = -\vec{e}_x H_0 V_x + \vec{e}_z H_0 V_x \quad (1.42)$$

и после совместного решения с уравнением полного тока (1.40) тензор диэлектрической проницаемости определяется зависимостью

$$\tilde{\varepsilon}_y = \begin{vmatrix} \varepsilon_1 & 0 & -j\varepsilon_2 \\ 0 & \varepsilon_3 & 0 \\ j\varepsilon_2 & 0 & \varepsilon_1 \end{vmatrix} \quad (1.43)$$

с компонентами ε_i , определенными в выражении (1.41).

Используя уравнение движения магнитного момента некомпенсированного электрона феррита $j\omega M = \frac{e\mu_0}{m_e} \left[M_\Sigma, H_\Sigma \right]$ в суммарном поле подмагничивания и внешней электромагнитной волны с вектором $H_\Sigma = \vec{H}_0 + H$, при условии слабых гармонических воздействий ($\vec{H}_0 \gg H$) несложно получить по аналогии с параметрами намагниченного ионизированного газа для тензора магнитной проницаемости следующие соотношения:

$$\tilde{\mu}_z = \begin{vmatrix} \mu_1 & -j\mu_2 & 0 \\ j\mu_2 & \mu_1 & 0 \\ 0 & 0 & \mu_3 \end{vmatrix}, \quad \tilde{\mu}_y = \begin{vmatrix} \mu_1 & 0 & j\mu_2 \\ 0 & \mu_3 & 0 \\ -j\mu_2 & 0 & \mu_1 \end{vmatrix}, \quad (1.44)$$

где компоненты тензора μ_i имеют вид

$$\mu_1 = 1 - \frac{M_0}{H_0} \frac{\omega_n^2}{\omega^2 - \omega_n^2}; \quad \mu_2 = \frac{M_0}{H_0} \frac{\omega\omega_n}{\omega^2 - \omega_n^2}; \quad \mu_3 \approx \mu_r.$$

Из выражений (1.41), (1.43) и (1.44) видно, что в направлении постоянно-го магнитного поля феррит и плазма являются линейными изотропными средами с параметрами μ_3 и ε_3 (продольными относительно \vec{H}_0). В рассматриваемой модели это объясняется отсутствием упорядоченной составляющей скорости V_\perp и «вынужденной» прецессией магнитного M_\perp момента электрона (см. рис. 1.6) при воздействии на анизотропную среду векторов гармонического поля вдоль направления подмагничивания. Анализ частотных зависимостей компонент тензоров проницаемости показывает, что поперечные составляющие имеют резонансный характер, обращаясь в бесконечность при совпадении частоты внешнего воздействия с гиромангнитной ($\omega = \omega_n$). При учете потерь в ферритах и столкновении частиц в ионизированном газе компоненты тензоров проницаемости (1.41), (1.43), (1.44) будут комплексными величинами с конечными значениями на резонансной частоте.

1.4.3.2. Особенности распространения плоской волны в анизотропных средах и ионизированном газе

Тензорный характер параметров ε_a и μ_a приводит к возникновению новых физических эффектов при распространении электромагнитных волн в анизотропных средах. Их аналитическое исследование представляет значительные трудности из-за сложных зависимостей между векторами поля и усложнения исходной системы электродинамических уравнений при произвольной ориентации подмагничивающего поля относительно волнового вектора. Поэтому в качестве примеров рассматриваются наиболее простые идеализированные случаи распространения плоских волн в безграничных однородных анизотропных средах.

Входящую в анизотропную среду линейно поляризованную электромагнитную волну можно представить суперпозицией волн правой $E^{(+)}$, $H^{(+)}$ и левой $E^{(-)}$, $H^{(-)}$ круговых поляризаций (рис. 1.8) с векторами половинной амплитуды:

$$E^{(+)} = 0,5E_m(\bar{e}_x + j\bar{e}_y); H^{(+)} = 0,5H_m(\bar{e}_x - j\bar{e}_y); \quad (1.45)$$

$$E^{(-)} = 0,5E_m(\bar{e}_x - j\bar{e}_y); H^{(-)} = 0,5H_m(\bar{e}_x + j\bar{e}_y), \quad (1.46)$$

где E_m , H_m – комплексные амплитуды векторов поля исследуемой волны.

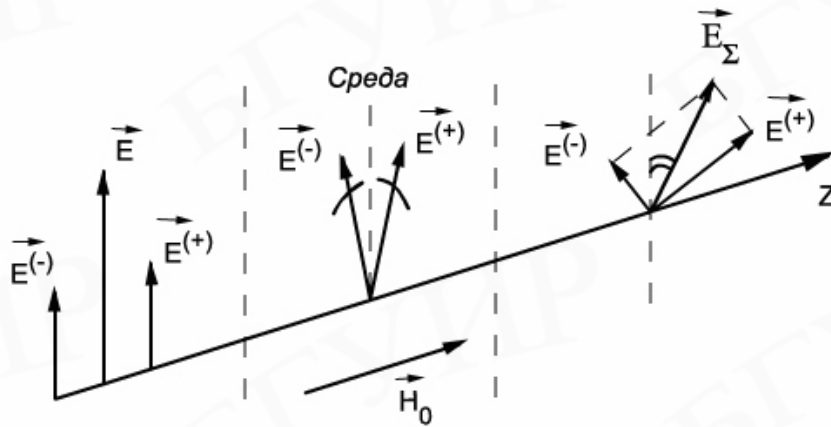


Рис. 1.8

Используя материальное уравнение $D = \varepsilon_0 \tilde{\varepsilon} E$ и составляющие ε_i тензора $\tilde{\varepsilon}_z$ (1.41), с учетом выражений (1.45), (1.46) можно записать для проекций векторов смещения электромагнитной волны в продольно намагниченной плазме следующие соотношения:

$$D_x^{(+)} = 0,5E_m \varepsilon_0 (\varepsilon_1 - \varepsilon_2); D_y^{(+)} = 0,5E_m \varepsilon_0 (-j\varepsilon_2 + j\varepsilon_1); \quad (1.47)$$

$$\mathcal{E}_x^{(-)} = 0,5 E_m \varepsilon_0 (\varepsilon_1 + \varepsilon_2); \quad \mathcal{E}_y^{(-)} = 0,5 E_m \varepsilon_0 (-j\varepsilon_2 - j\varepsilon_1) \quad (1.48)$$

и представить поле распространяющихся волн с круговыми поляризациями в виде

$$D^{(+)} = 0,5 E_m \varepsilon_0 \varepsilon^{(+)} (\vec{e}_x + j\vec{e}_y) \exp j(\omega t - k^+ z); \quad (1.49)$$

$$D^{(-)} = 0,5 E_m \varepsilon_0 \varepsilon^{(-)} (\vec{e}_x - j\vec{e}_y) \exp j(\omega t - k^- z); \quad (1.50)$$

$$B^{(+)} = 0,5 \mu_a H_m^{(+)} \exp j(\omega t - k^+ z);$$

$$B^{(-)} = 0,5 \mu_a H_m^{(-)} \exp j(\omega t - k^- z), \quad (1.51)$$

где $\varepsilon^{(+)} = \varepsilon_1 - \varepsilon_2; \quad \varepsilon^{(-)} = \varepsilon_1 + \varepsilon_2; \quad k^+ = k_0 \sqrt{\varepsilon^{(+)}}; \quad k^- = k_0 \sqrt{\varepsilon^{(-)}}.$ (1.52)

При распространении циркулярно поляризованных волн в продольно намагниченном феррите аналогичным способом анализируется структура поля в анизотропной среде с помощью выражений (1.45), (1.46), составляющих μ_i тензора $\tilde{\mu}_z$ (1.44) и материального уравнения $B = \mu_0 \tilde{\mu}_z H$. В этом случае магнитная и электрическая индукции для право- и левополяризованных волн имеют вид:

$$B^{(+)} = 0,5 \mu_0 \mu^{(+)} H^{(+)} \exp(-jk^+ z); \quad D^{(+)} = 0,5 \varepsilon_a E^{(+)} \exp(-jk^+ z); \quad (1.53)$$

$$B^{(-)} = 0,5 \mu_0 \mu^{(-)} H^{(-)} \exp(-jk^- z); \quad D^{(-)} = 0,5 \varepsilon_a E^{(-)} \exp(-jk^- z), \quad (1.54)$$

где $\mu^{(+)} = \mu_1 - \mu_2; \quad \mu^{(-)} = \mu_1 + \mu_2; \quad k^+ = k_0 \sqrt{\mu^{(+)}}; \quad k^- = k_0 \sqrt{\mu^{(-)}}.$

Из полученных соотношений (1.47) – (1.54) видно, что плоская электромагнитная волна с линейной поляризацией при распространении в анизотропной среде с продольным подмагничиванием распадается на две волны с круговой поляризацией, для которых намагниченная плазма и феррит представляют собой изотропную среду с эффективными скалярными параметрами:

$$\varepsilon^{(+)} = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega(\omega - \omega_i)}; \quad \mu^{(+)} = 1 - \frac{M_0}{H_0} \frac{\omega_n}{\omega - \omega_n} \quad (1.55)$$

– в случае правой круговой поляризации и

$$\varepsilon^{(-)} = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega(\omega + \omega_i)}; \quad \mu^{(-)} = 1 - \frac{M_0}{H_0} \frac{\omega_n}{\omega + \omega_n} \quad (1.56)$$

– в случае левого направления вращения вектора поляризации.

Обе волны имеют разные постоянные распространения (при конечных величинах подмагничивающего поля) и фазовые скорости

$$V_{\phi}^{(+)} = V_0(\varepsilon^+ \mu^+)^{-1/2}; V_{\phi}^{(-)} = V_0(\varepsilon^- \mu^-)^{-1/2}, \quad (1.57)$$

здесь V_0 – фазовая скорость волны при отсутствии подмагничивающего поля.

Волновое сопротивление для каждой из этих волн также различно:

$$Z^{(+)} = Z_C \left(\frac{\mu^+}{\varepsilon^+} \right)^{1/2}; Z^{(-)} = Z_C \left(\frac{\mu^-}{\varepsilon^-} \right)^{1/2}, \quad (1.58)$$

где Z_C – характеристическое сопротивление исследуемой среды при отсутствии поля подмагничивания.

Изменение напряженности постоянного магнитного поля H_0 наиболее сильно сказывается на характеристиках волны с правой круговой поляризацией, так как частотные зависимости проницаемостей (1.55) имеют резонансный характер, а величины $\varepsilon^{(+)}$, $\mu^{(+)}$ обращаются в бесконечность на гиромагнитной частоте $\omega = \omega_i$. В реальных условиях распространения любая среда обладает потерями, поэтому проницаемости (1.55), (1.56) являются комплексными величинами:

$$\varepsilon^{(\pm)} = \varepsilon' - j\varepsilon''; \mu^{(\pm)} = \mu' - j\mu'' \quad (1.59)$$

и имеют конечные значения на резонансной частоте (рис. 1.9) в окрестности подмагничивающего поля $H_{Z \text{ рез}}$.

На зависимостях диэлектрической проницаемости продольно намагниченного ионизированного газа $\varepsilon^{(\pm)}$ от величины напряженности поля H_0 (см. рис. 1.9) можно выделить зоны подмагничивания, в которых наблюдается различное влияние анизотропной среды на электромагнитную волну. В зоне I ($\varepsilon^{(-)} > \varepsilon^{(+)} > 0$), а также в зоне IV ($\varepsilon^{(+)} > \varepsilon^{(-)} > 0$) левополяризованная и правополяризованная волны имеют вещественные постоянные распространения, их фазовые скорости не совпадают. В зоне II ($\varepsilon^{(+)} < 0$) наблюдается эффект смещения поля; поляризованная волна вытесняется из намагниченной среды, имеющей в этой зоне реактивное характеристическое сопротивление. В зоне III ($\varepsilon''^{(+)} \gg 1$) при $H_0 \approx H_{Z \text{ рез}}$ распространяющаяся волна с правой круговой поляризацией интенсивно затухает за счет резонансного поглощения энергии поля (совпадение вида поляризации и направления прецессии электрона на гиромагнитной частоте).

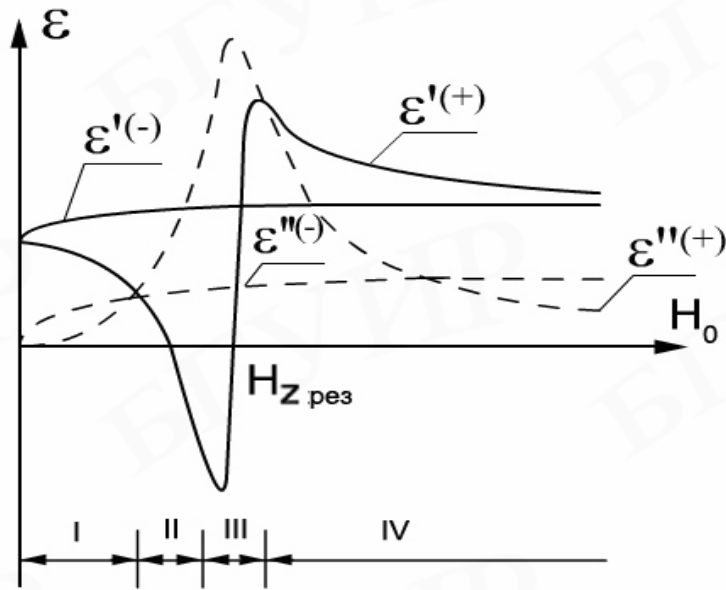


Рис. 1.9

Аналогичные эффекты и зависимости, подобно рис. 1.9, наблюдаются при взаимодействии плоской однородной волны с продольно намагниченным ферритом. Наибольший практический интерес представляют режим одновременного существования двух циркулярно поляризованных волн и распространение их с отличающимися фазовыми скоростями в слабых полях подмагничивания (зона I, рис. 1.9) без заметного затухания. При суперпозиции таких волн с одинаковыми амплитудами для векторов напряженности электрического поля на основании выражений (1.49), (1.50) можно записать:

$$\vec{E}^{(+)} = 0,5 \vec{E}_m (\vec{e}_x + j \vec{e}_y) \exp(-jk^+ z); \quad (1.60)$$

$$\vec{E}^{(-)} = 0,5 \vec{E}_m (\vec{e}_x - j \vec{e}_y) \exp(-jk^- z) \quad (1.61)$$

и представить суммарное поле в виде

$$\vec{E}_\Sigma(z) = \vec{E}_m \exp\left(-j \frac{k^+ + k^-}{2} z\right) \left[\vec{e}_x \cos\left(\frac{k^- - k^+}{2} z\right) + \vec{e}_y \sin\left(\frac{k^- - k^+}{2} z\right) \right]. \quad (1.62)$$

Анализ выражения (1.62) показывает, что по мере перемещения электромагнитной волны вдоль оси Z в продольно намагниченной плазме суммарный вектор напряженности электрического поля будет смещаться в плоскости XOY по часовой стрелке на угол $\Theta = \frac{z(k^- - k^+)}{2}$, так как принятой величине подмагничивающего поля соответствует неравенство $V_\phi^{(+)} > V_\phi^{(-)}$ (подмагничивание в зоне IV приведет к обратному эффекту – смещению против часовой стрелки).

Вращение плоскости поляризации в процессе распространения плоской волны называется *эффектом Фарадея*, а среды, способствующие возникновению данного эффекта, – *гиротропными*. Характерно, что вид круговой поляризации (вращения вектора гармонического поля $\mathcal{E}^{(+)}$ или $\mathcal{E}^{(-)}$) определяется относительно направления поля намагничивания среды. Поэтому при изменении направления распространения электромагнитной волны на противоположное смещение вектора суммарного поля $\mathcal{E}_{\Sigma}(z)$ будет происходить в плоскости XOY и далее по часовой стрелке – эффект Фарадея необратим, не удовлетворяет теореме взаимности. Из-за отличия величин характеристических сопротивлений среды $Z^{(+)}$, $Z^{(-)}$ для волн круговой поляризации (1.58) амплитуды напряженностей электрических полей $\mathcal{E}^{(+)}$ и $\mathcal{E}^{(-)}$, входящие в выражения (1.61, 1.62), также не равны, поэтому электрическое поле суммарной волны $\mathcal{E}_{\Sigma}(z)$ будет эллиптически поляризованным.

Если однородная плоская волна распространяется в безграничной анизотропной среде перпендикулярно направлению подмагничивающего поля $\vec{H}_0 = e_y H_0$, то уравнения Максвелла могут быть записаны в виде двух независимых систем:

$$\begin{cases} -jk\mathcal{E}_y = -j\omega\mu_a\mathcal{H}_x; \\ -jk\mathcal{H}_x = j\omega\varepsilon_0\varepsilon_3\mathcal{E}_y; \\ 0 = -j\omega\mu_a\mathcal{H}_z; \end{cases} \quad (1.63)$$

$$\begin{cases} jk\mathcal{E}_x = -j\omega\mu_a\mathcal{H}_y; \\ -jk\mathcal{H}_y = j\omega\varepsilon_0(\varepsilon_1\mathcal{E}_x - j\varepsilon_2\mathcal{E}_z); \\ 0 = -j\omega\varepsilon_0(j\varepsilon_2\mathcal{E}_x + \varepsilon_1\mathcal{E}_z). \end{cases} \quad (1.64)$$

Первая система уравнений описывает однородную плоскую волну, компоненты поля которой расположены в нормальной, относительно направления распространения, плоскости. Приравняв нулю определитель системы (1.63), можно определить постоянную распространения, фазовую скорость и характеристическое сопротивление среды:

$$\begin{vmatrix} -\omega\mu_a & k \\ k & -\omega\varepsilon_0\varepsilon_3 \end{vmatrix} = 0; \quad k = k_{об} = \omega(\varepsilon_0\varepsilon_3\mu_a)^{1/2} = k_0(\varepsilon_3)^{1/2};$$

$$V_{\Phi}^{(0)} = V_0(\varepsilon_3)^{-1/2}; \quad Z_{об} = \frac{\mathcal{E}_y}{\mathcal{H}_x} = Z_C(\varepsilon_3)^{-1/2}. \quad (1.65)$$

Как видно из выражений (1.65), параметры данной волны не зависят от величины поля подмагничивания и соответствуют характеристикам Т-волны

при распространении в изотропной среде (без постоянного магнитного поля), поэтому волна называется *обыкновенной*. Система уравнений (1.64) описывает неоднородную волну с продольной составляющей электрического поля $E_z \neq 0$, называемую *необыкновенной*. Приравнявая нулю определитель системы (1.64), можно определить параметры необыкновенной волны:

$$k^2 \varepsilon_1 - \omega^2 \varepsilon_0 \mu_a (\varepsilon_1^2 - \varepsilon_2^2) = 0; \quad k = k_{\perp} = \omega (\varepsilon_0 \mu_a \varepsilon_{\perp})^{1/2} = k_0 (\varepsilon_{\perp})^{1/2}; \quad (1.66)$$

$$V_{\Phi}^{(H)} = V_0 (\varepsilon_{\perp})^{-1/2}; \quad Z_{H\Phi} = \frac{E_x}{H_y} = Z_C (\varepsilon_{\perp})^{-1/2},$$

где $\varepsilon_{\perp} = \frac{\varepsilon_1^2 - \varepsilon_2^2}{\varepsilon_1} = 2 \frac{\varepsilon^{(+)} \varepsilon^{(-)}}{\varepsilon^{(+)} + \varepsilon^{(-)}}$ – диэлектрическая проницаемость среды для необыкновенной волны.

При распространении плоской, линейно поляризованной волны в поперечно намагниченном феррите наблюдаются те же закономерности: волна произвольной ориентации распадается на обыкновенную с постоянной распространения $k_{об} = k_0 \sqrt{\mu_3}$ и необыкновенную:

$$k_{\perp} = k_0 (\mu_{\perp})^{1/2}; \quad \mu_{\perp} = 2 \frac{\mu^{(+)} \mu^{(-)}}{\mu^{(+)} + \mu^{(-)}}, \quad (1.67)$$

распространяющиеся с разными фазовыми скоростями. Изменение диэлектрической проницаемости среды ε_{\perp} от напряженности постоянного магнитного поля H_0 (рис. 1.10) представляет собой сложную зависимость параметров (1.66) необыкновенной волны. При этом на графике рис. 1.10 можно выделить, по аналогии с режимом продольно намагниченной плазмы, четыре зоны I – IV с подобными эффектами взаимодействия распространяющейся волны и анизотропной среды (см. рис. 1.9).

Вследствие отличия фазовых скоростей обыкновенной и необыкновенной волн $V_{\Phi}^0 < V_{\Phi}^H$ (I зона подмагничивания) в процессе распространения будут изменяться разность фаз между ними и соответственно поляризация суммарной волны (рис. 1.11).

Преобразование линейной поляризации плоской волны в эллиптическую при распространении в анизотропной среде с поперечным намагничиванием называется эффектом *Коттона–Мутона* (*эффект Фойгта*).

Рассмотренные эффекты наиболее четко проявляются в неограниченной среде. Наличие границ раздела с анизотропной средой и наклонное падение

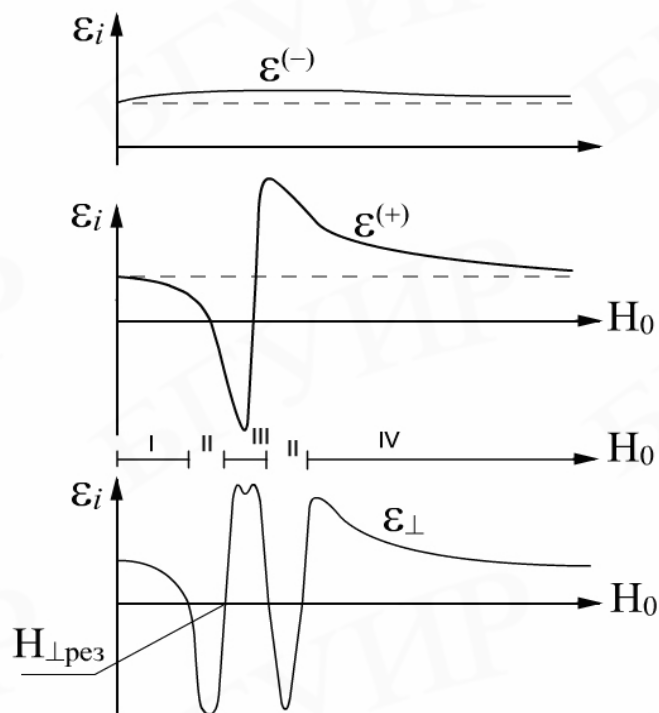


Рис. 1.10

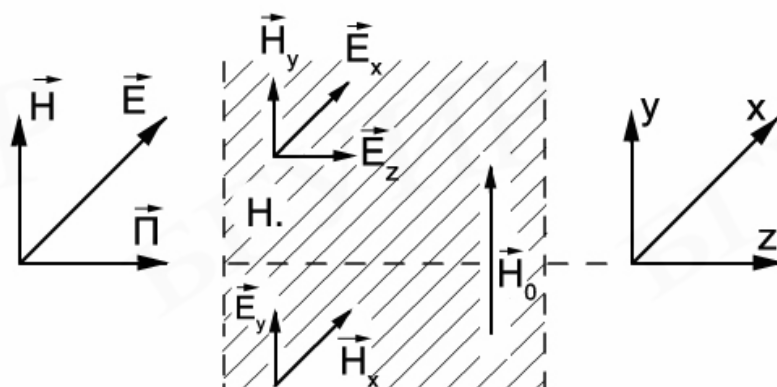


Рис. 1.11

электромагнитных волн приводят к усложнению процесса взаимодействия и происходящих явлений:

- за счет многократных отражений от границы слоя продольно намагниченного ионизированного газа или феррита результирующая волна окажется эллиптически поляризованной даже в случае линейной поляризации падающей волны, а связь угла поворота оси эллипса поляризации с длиной анизотропного образца станет нелинейной;

- при наклонном падении на границу образца с поперечным подмагничиванием может произойти двойное лучепреломление (отражение) – расщепление преломленных (отраженных) лучей, один из которых соответствует обыкновенной волне, а другой – необыкновенной (рис. 1.12).

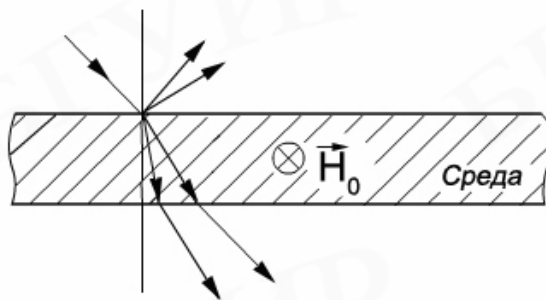


Рис. 1.12

В слабых магнитных полях и на высоких рабочих частотах влияние анизотропии ионизированного газа уменьшается, ослабевают гиромагнитные явления, сильнее проявляются эффекты взаимодействия электромагнитных волн с заряженными частицами. Под действием электрического поля распространяющейся волны все заряженные частицы ионизированного газа начинают двигаться, сталкиваются между собой (с частотой ν_0), смещаются относительно равновесного положения, газ поляризуется и диэлектрическая проницаемость среды изменяется. Сталкиваясь с нейтральными молекулами и ионами, электрон передает им энергию электромагнитного поля, что приводит к потере энергии распространяющейся волны за счет преобразования в тепловое движение тяжелых частиц. Изменение количества частоты движения в единицу времени $\nu m_e \vec{V}$ характеризует потерю импульса движущегося со скоростью \vec{V} электрона при столкновении с тяжелыми частицами. Поэтому, пренебрегая влиянием подмагничивающего поля, можно записать уравнение движения электрона (1.38) в виде

$$m_e j \omega \vec{V} + \nu m_e \vec{V} = e \vec{E}. \quad (1.68)$$

Из (1.68) несложно определить скорость движения электронов \vec{V} и получить на основании (1.40) выражение для полного тока:

$$\vec{J} = \vec{J}_{см} + \vec{J}_{пр} = j \omega \epsilon_0 \vec{\epsilon}_u \vec{E}, \quad (1.69)$$

в котором комплексная диэлектрическая проницаемость ионизированного газа $\vec{\epsilon}_u = \epsilon'_u - j \epsilon''_u$ определяется соотношениями:

$$\epsilon'_u = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega^2 + \nu^2}; \quad \epsilon''_u = \frac{\nu}{\omega} \frac{\Omega^2}{\omega^2 + \nu^2}. \quad (1.70)$$

Ионизированный газ, как следует из частотной зависимости диэлектрической проницаемости (1.70), представляет собой диспергирующую среду, которую можно смоделировать реальным диэлектриком с параметрами:

$$\varepsilon_r = \varepsilon'_u = 1 - \frac{\Omega^2}{\omega^2 + \nu^2}; \quad \sigma = \varepsilon''_u \omega \varepsilon_0 = \nu \varepsilon_0 \frac{\Omega^2}{\omega^2 + \nu^2}. \quad (1.71)$$

Таким образом, основные закономерности взаимодействия электромагнитных полей с ионизированными газами соответствуют процессам распространения плоской волны в средах с потерями и могут быть проанализированы с помощью выражений (1.26) – (1.29) при учете эквивалентных параметров (1.71) ионизированного газа.

2. РАСПРОСТРАНЕНИЕ РАДИОВОЛН В ОГРАНИЧЕННЫХ СРЕДАХ

2.1. Приближенные методы решения граничных задач РРВ

Наличие в среде локальной неоднородности с отличающимися параметрами вызывает в общем случае изменение характеристик направления распространения электромагнитных волн. Взаимодействие гармонического поля с такой неоднородностью возбуждает в ней вынужденные колебания свободных и связанных зарядов с частотой вынуждающей силы и приводит к возникновению вторичного поля (рассеянная или отраженная волна) с той же частотой колебаний. Часть энергии падающей волны переходит в объем неоднородности, образуя поле преломленной (прошедшей) волны. Результирующее или полное поле вне области неоднородности представляет собой векторную сумму первичного и рассеянного полей, изменяя первоначальное направление передачи энергии. Описанный процесс взаимодействия справедлив лишь в идеальном случае бесконечно большого расстояния от излучателя до неоднородности, когда вторичная волна не вызывает перераспределения токов и зарядов источника первичной волны.

Совокупность явлений, происходящих при взаимодействии электромагнитных волн с неоднородностью (объектом), имеющей отличающиеся от окружающей среды параметры, называется *дифракцией волн*. Под явлением дифракции обычно понимается поведение волн в некоторой области, имеющей границу раздела сред. Сущность решения дифракционных (краевых, граничных) задач заключается в определении частичных (рассеянных, преломленных) полей по заданному первичному, однако практический интерес представляет дифракционное (результирующее) поле. Так как точные решения дифракционных задач, достаточно строго соответствующие физической модели, удается получить лишь в случае простой формы граничных поверхностей, широкое применение находят приближенные аналитические методы.

Если характерный размер неоднородной области значительно меньше длины волны, уравнения Гельмгольца приближенно переходят в уравнения Пуассона и полученное решение дифракционной задачи называют *квазистатическим* (в длинноволновом приближении).

Когда размеры объекта и радиусы кривизны его поверхности велики по сравнению с длиной волны, приближенные решения задачи называют *квазиоптическими* (в коротковолновом приближении). Из квазиоптических методов наибольшее применение нашли лучевые и волновые.

Лучевые методы включают геометрическую оптику, геометрическую теорию дифракции, метод параболического уравнения, комплексную геометрическую оптику.

Волновой подход связан с *методом физической оптики* (приближение Гюйгенса-Кирхгофа) и уточняет *метод краевых волн*. Важное значение приобретает также численные методы решения задач дифракции, при использовании которых математические модели процессов взаимодействия электромагнитных волн с локальными неоднородностями реализуются в виде комплекса программ и алгоритмов для вычислительных машин.

Приближение геометрической оптики хорошо согласуется с физическими представлениями о поле: в однородной среде распространение электромагнитной волны происходит прямолинейно (вдоль луча), а плотность энергии определяется законом сохранения потока энергии в заданном объеме, следствием которого является отсутствие обмена энергией между «лучевыми трубками», в том числе и соседними. Предполагается поэтому, что отражение соседних лучей происходит независимо друг от друга, а семейства падающих, отраженных и преломленных лучей лежат в одной плоскости – локальной плоскости падения.

Метод физической оптики основан на принципе Гюйгенса-Френеля – замене волновой поверхности системой вторичных источников сферической волны, интенсивность которых определяется составляющими поля падающей электромагнитной волны на освещенной стороне объекта и принимается равной нулю на теневой. Строго говоря, на неосвещенной стороне также существуют вторичные источники излучения за счет затекающих поверхностных токов, но их влиянием как правило пренебрегают при больших размерах тела по сравнению с длиной волны первичного излучателя. Это приводит к существенным погрешностям решения дифракционной задачи, так как при отсутствии тока на неосвещенной поверхности объекта влияние ее формы, кривизны и протяженности не сказывается на результирующем поле в области тени. Способ задания поверхностных токов свидетельствует о сходстве методов физической и геометрической оптики. Однако предпосылкой метода физической оптики является независимость токов, возбуждаемых в разных точках поверхности объекта, что позволяет учесть волновую природу электромагнитного поля и получить отличный от нуля результат в области геометрической тени.

2.2. Пространство, эффективно участвующее в процессе распространения радиоволн

2.2.1. Зоны Френеля

При распространении электромагнитной волны от источника к приемнику необходимо оценить размеры области пространства, в которой сосредоточена основная доля передаваемой энергии и которая оказывает существенное влияние на процессы распространения.

В рамках метода геометрической оптики считается, что эта область вырождается в линию, которая называется лучом. Очевидно, что энергия волны не может распространяться вдоль тончайшей ниточки, соединяющей терминальные точки (точки приема и передачи).

Для выяснения формы и размеров существенной области воспользуемся принципом Гюйгенса, который гласит: каждая точка, лежащая на поверхности фронта распространяющейся волны, возбужденной первичным источником, является источником вторичных сферических волн. Новое положение фронта распространяющейся волны в пространстве есть огибающая суперпозиции вторичных сферических волн.

Более общей и строгой является формулировка принципа Гюйгенса в виде формулы Кирхгофа (рис. 2.1):

$$\psi = -\frac{1}{4\pi} \int_S \left[\psi_S \frac{\partial e^{-jkr}}{\partial n} - \frac{e^{-jkr}}{r} \frac{\partial \psi_S}{\partial n} \right] dS, \quad (2.1)$$

где dS представляет собой элемент поверхности фронта распространяющейся волны, ψ_S выражает составляющую электрического или магнитного поля в этой точке.

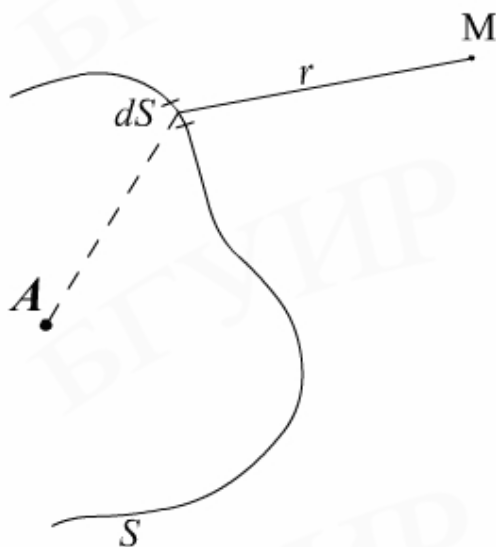


Рис. 2.1

Из выражения (2.1) следует, что для определения поля в точке M необходимо знать не только значения ψ_S на поверхности S, но и значения производной от ψ_S по внешней нормали к этой поверхности.

Зная при известной мощности излучателя в точке А значения ψ_s и $\frac{d\psi_s}{dn}$

на поверхности S, можно по формуле (2.1) вычислить поле в точке М. Принцип Гюйгенса позволяет определить ту область пространства между точками А и В (рис. 2.2, а), которая существенно участвует в переносе энергии. Проведем для этого из точки А, как из центра, сферу S радиусом l_1 , которая в свободном пространстве будет представлять собой поверхность фронта волны.

Для определения зон Френеля, способ построения которых показан на рис. 2.2, проведем из точки В семейство прямых, пересекающих поверхность сферы в точках, удаленных от В на расстояние $(l_2 + \lambda/2)$. Это семейство образует коническую поверхность, пересекающую плоскость рисунка по прямым BN_1 и BN'_1 . Аналогичным образом строятся конические поверхности высших порядков, для которых $BN_2 = BN'_2 = l_2 + 2\lambda/2$ и вообще $BN_n = BN'_n = l_2 + n\lambda/2$. Пересечения конической поверхности со сферой образуют на ее поверхности систему концентрических окружностей. Вид на эти окружности со стороны точки В показан на рис. 2.2, б. Участки, заключенные между соседними окружностями, получили название зон Френеля. Первая зона Френеля представляет собой часть сферы, ограниченную окружностью, а зоны высших порядков имеют форму колец.

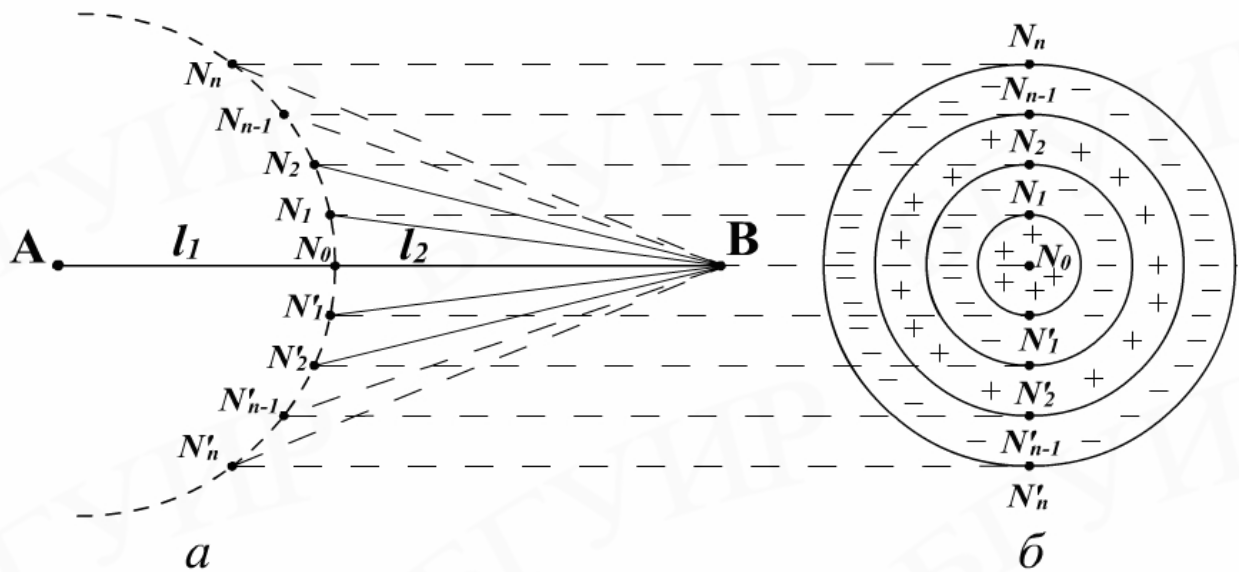


Рис. 2.2

Воображаемые источники вторичных волн (так называемые виртуальные источники), расположенные в пределах первой зоны, характеризуются тем, что создаваемые ими фазы колебаний в точке В отличаются от фазы, создаваемой центральным виртуальным излучателем в точке N_0 , не более чем на π , так как разность хода в $\frac{\lambda}{2}$ соответствует сдвигу фазы на 180° . Фаза колебаний, создаваемых виртуальными излучателями второй зоны, отличается от фазы колеба-

ний источника N_0 на величину от π до 2π . Можно показать, что в целом колебания, создаваемые виртуальными источниками второй зоны, стремятся частично скомпенсировать действие излучателей первой зоны. На рис. 2.2, б это обстоятельство условно отмечено тем, что нечетные зоны маркируются знаком «+», а четные – знаком «-». В курсе физической оптики показано, что действие излучателей, расположенных в смежных зонах высших порядков, взаимно компенсируются, притом тем полнее, чем выше порядковый номер смежных зон. В результате такой попарной нейтрализации действие излучателей всех зон эквивалентно действию примерно половины излучателей первой зоны. Таким образом, первая зона Френеля и ограничивает область пространства, существенно участвующую в передаче энергии.

Для определения радиусов зон Френеля воспользуемся рис. 2.3. По определению

$$\begin{aligned}
 AN_1 = AN'_1 = r_1; \quad BN_1 = BN'_1 = r''_1; \quad AN_n = AN'_n = r'_n; \quad BN_n = BN'_n = r''_n; \\
 r'_1 + r''_1 = l_1 + l_2 + \frac{\lambda}{2}; \\
 r'_n + r''_n = l_1 + l_2 + n \frac{\lambda}{2}.
 \end{aligned}
 \tag{2.2}$$

Из треугольников AN_nN_0 и BN_nN_0 :

$$AN_n = r'_n = \sqrt{l_1^2 + b_n^2}; \quad BN_n = r''_n = \sqrt{l_2^2 + b_n^2}.
 \tag{2.3}$$

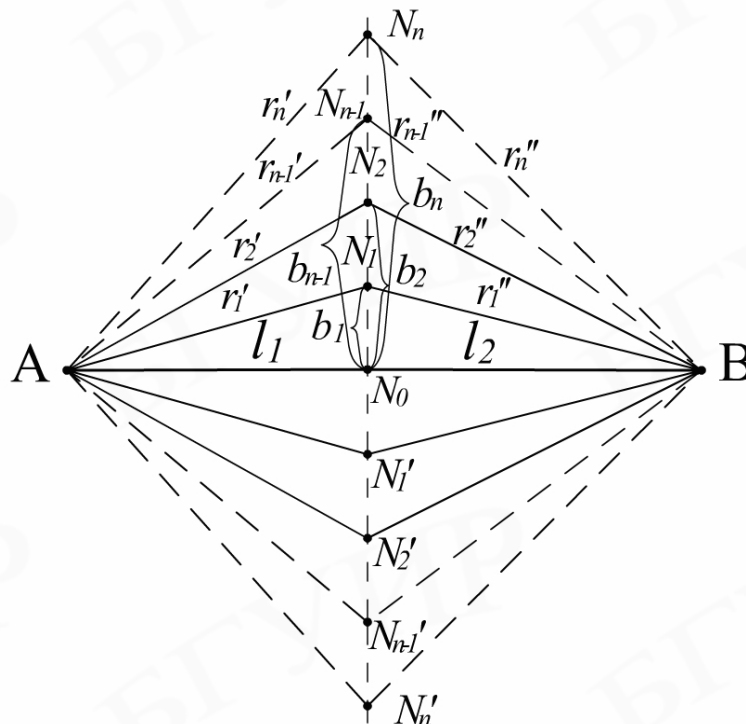


Рис. 2.3

Учитывая, что $b_n \ll l_1$; $b_n \ll l_2$, выражение (2.3) можно преобразовать, используя бином Ньютона:

$$r_n' = l_1 \sqrt{1 + \frac{b_n^2}{l_1^2}} \approx l_1 + \frac{b_n^2}{2l_1}; \quad (2.4)$$

$$r_n'' = l_2 \sqrt{1 + \frac{b_n^2}{l_2^2}} \approx l_2 + \frac{b_n^2}{2l_2}.$$

Подставляя эти значения в (2.2), получим:

$$l_1 + \frac{b_n^2}{2l_1} + l_2 + \frac{b_n^2}{2l_2} \approx l_1 + l_2 + n\lambda/2. \quad (2.5)$$

Откуда несложно определить радиус зоны Френеля:

$$b_n \approx \sqrt{\frac{nl_1l_2\lambda}{l_1 + l_2}}. \quad (2.6)$$

Из формулы (г.6) следует, что радиус зоны Френеля определяется произведением l_1 и l_2 , что можно интерпретировать как площадь прямоугольника при заданном значении полупериметра $l_1 + l_2 = const$. В этом случае максимальной площадью обладает квадрат, т.е. $l_1 = l_2$. Следовательно, максимальный радиус соответствующей зоны Френеля расположен по середине трассы. Так как по определению $r_n' + r_n'' = l_1 + l_2 + n\lambda/2 = const$ характеризует геометрическое место точек, сумма расстояний которых есть величина постоянная, и область на плоскости представляет собой эллипс, то *существенная* для передачи энергии область пространства имеет форму эллипсоида вращения, ограниченного несколькими (обычно 5...7) пространственными зонами Френеля. Как следует из (2.6), радиус существенной области при РРВ зависит от длины волны: с ее укорочением уменьшается. Поэтому при переходе в оптический диапазон эллипсоид становится узким и вытянутым и напоминает «луч». Такое представление о луче лежит в основе метода геометрической оптики.

Общий вывод заключается в том, что если в месте приема необходимо получить поле такой же величины, как в свободном пространстве, то на всем пути РРВ в первую зону Френеля не должны попадать препятствия и сторонние объекты.

2.2.2. Существенная и минимальная зоны при РРВ

В реальных каналах связи встречаются неоднородные включения в виде клиновидных, резко выраженных выступающих препятствий (горные хребты, ограды, здания и т.д.), частично перекрывающие существенную зону. При наличии таких препятствий процессы распространения подобны дифракции на непрозрачном экране Q (рис. 2.4), и их исследование может быть проведено с помощью вторичных источников излучения, расположенных на плоской поверхности.

При наличии на трассе РРВ (линия AB , рис. 2.4) экрана Q напряженность поля в точке B будет зависеть от расстояния $AB = l_1 + l_2$, от места расположения его на трассе РРВ и от радиуса отверстия b в нем. Если оставить $l_2 = const$ и мысленно увеличивать b , начиная с нулевого значения, то напряженность поля E в точке B будет изменяться, претерпевая осцилляции, согласующиеся с последовательным открытием зон Френеля. Осциллирующий характер зависимости дифракционного поля от радиуса отверстия в экране объясняется изменением разности фаз полей источников Гюйгенса в точке B . Явление дифракции принято характеризовать дифракционным множителем, который определяется как:

$$K = \frac{E}{E_0}, \quad (2.7)$$

где E_0 – напряженность поля в точке B при $b \rightarrow \infty$ (отсутствие экрана Q).

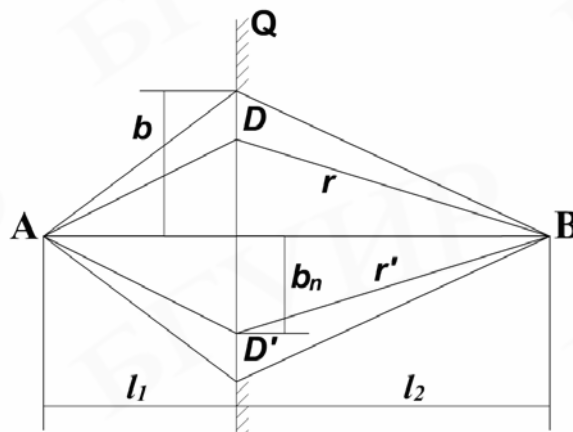


Рис. 2.4

Зависимость модуля дифракционного множителя от площади отверстия в экране показана на рис. 2.5.

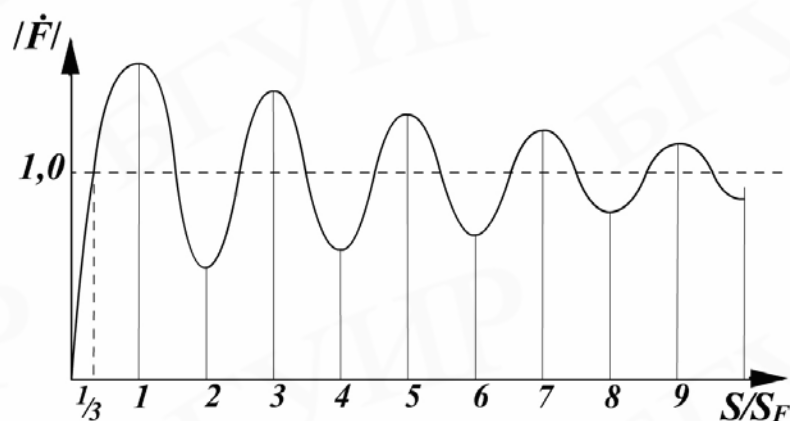


Рис. 2.5

Если менять расстояние от точки приема до экрана (l_2), сохраняя неизменным расстояние $AB = l_1 + l_2$, то, согласно (2.6), радиусы зон Френеля будут изменяться. Огибающие, соединяющие концы радиусов зон Френеля с одинаковыми порядковыми номерами, но в разных сечениях, на плоскости чертежа образуют систему конфокальных эллипсов с фокусами в точках передачи и приема (рис. 2.6), так как $r_{1n} + r_{2n} = r'_{1n} + r'_{2n} = l_1 + l_2 + n \frac{\lambda}{2}$ и $n = const$ есть условие эллипса.

В пространстве для каждой зоны Френеля получаются эллипсоиды вращения, образованные вращением эллипса вокруг линии терминала AB . Амплитуда осцилляций с ростом относительной площади отверстия в экране S/S_F убывает (см. рис. 2.5). Объясняется это тем, что для более удаленных от центра отверстия элементов Гюйгенса амплитуды волн уменьшаются из-за направленности их излучения и увеличения расстояний r_{1n} и r_{2n} . При $n = 8 \dots 12$ амплитуда осцилляций становится менее 20%. Отверстие такого радиуса характеризует размер области пространства существенной при РРВ.

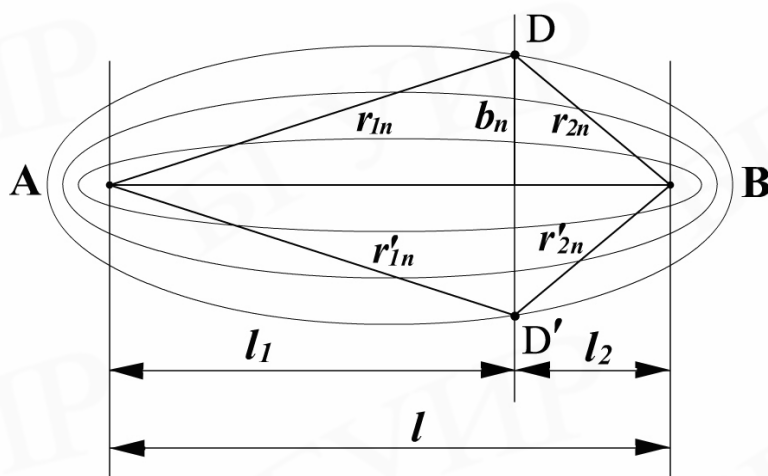


Рис. 2.6

Помимо существенной области используется понятие *минимальной зоны*, определяемой как отверстие минимальной площади, при котором $|K|=1$. Это условие выполняется при $n=1/3$ (см. рис. 2.5). Существенная область пространства при РРВ в однородной среде представляет собой эллипсоид вращения с фокусами в точках передачи и приема, являющийся геометрическим местом точек, для которых выполняется условие

$$\Delta r_{\max} = ADB - AB = (4...6)\lambda. \quad (2.8)$$

Минимальная область пространства представляет собой эллипсоид вращения, конфокальный эллипсоиду существенной области, и является геометрическим местом точек, для которых

$$\Delta r_{\min} = ADB - AB = \frac{1}{6}\lambda. \quad (2.9)$$

В реальных условиях расстояние AB всегда много больше λ и эллипсоиды оказываются сильно вытянутыми. В пределе, когда $\lambda \rightarrow 0$, они вырождаются в прямые линии, что соответствует представлениям геометрической оптики.

2.2.3. Дифракция на отверстиях

2.2.3.1. Дифракция Фраунгофера

Аналитическое исследование явления дифракции на отверстии является достаточно сложной математической задачей и в приближении физической оптики связано с решением уравнения вида (2.1). Сложность решения зависит от многих параметров, главными из которых являются: форма отверстия, электромагнитные параметры экрана, характер амплитудно-фазового распределения поля в плоскости отверстия, спектральные характеристики ЭМП, а также расстояние от экрана до точки наблюдения.

Сравнительно легко получить решение уравнения (2.1), полагая, что плоский экран выполнен из идеально проводящего (непрозрачного) материала; экран облучается плоской монохроматической волной с длиной волны λ , и отверстие в нем имеет прямоугольную форму площадью $S = ab$ (рис. 2.7); фронт падающей волны параллелен плоскости экрана.

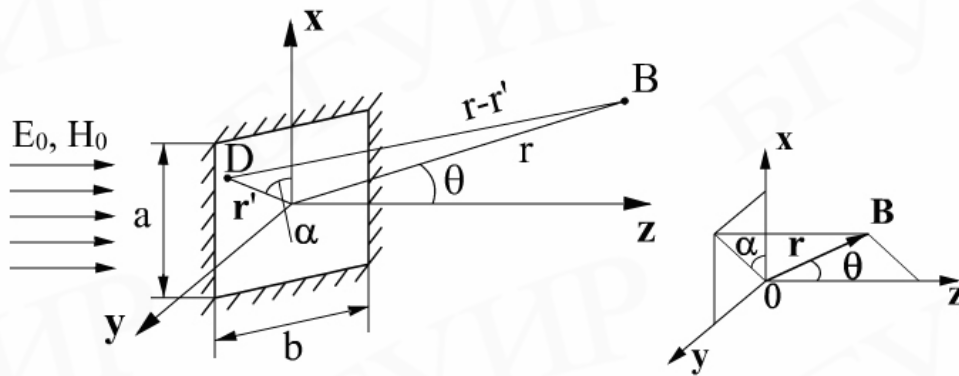


Рис. 2.7

С практической точки зрения, наиболее интересными случаями являются:

$$\text{дифракция Фраунгофера } (d_1 = \frac{a}{\sqrt{\lambda z}} \ll 1; d_2 = \frac{b}{\sqrt{\lambda z}} \ll 1); \quad (2.10)$$

дифракция Френеля ($d_1 \gg 1; d_2 \gg 1$).

Решение уравнения вида (2.1) может быть получено на основе метода Гюйгенса в приближении Кирхгофа.

Приближение Кирхгофа состоит в том, что на поверхности экрана и отверстия распределение поля соответствует представлениям геометрической оптики: поле в пределах отверстия равно полю падающей волны и отсутствует на затененной поверхности экрана. Отраженная волна от «освещенной» области экрана не оказывает влияния на источник ЭМП.

Поле излучения элемента Гюйгенса в дальней зоне $r \gg \lambda$ имеет вид

$$\begin{cases} \Delta E_m^S \approx \frac{jkE_m^S \Delta S}{4\pi} (1 + \cos \theta) (\theta_0^p \cos \alpha - \alpha_0^p \sin \alpha) \frac{e^{-jkr}}{r}; \\ \Delta H_m^S \approx \frac{jkE_m^S \Delta S}{4\pi Z_0} (1 + \cos \theta) (\theta_0^p \sin \alpha + \alpha_0^p \cos \alpha) \frac{e^{-jkr}}{r}, \end{cases} \quad (2.11)$$

где $k = 2\pi/\lambda$ – волновое число;

E_m^S – амплитуда поля падающей волны в плоскости отверстия $S = ab$;

ΔS – площадь элемента Гюйгенса;

Z_0 – характеристический импеданс среды, заполняющей отверстие ($Z_0 = 120\pi$ – для свободного пространства);

θ_0^p и α_0^p – угловые орт-векторы.

Согласно методу Гюйгенса, поле в точке наблюдения В определяется путем векторного интегрирования всех элементов Гюйгенса по площади отверстия. Результат интегрирования имеет вид

$$E_m^B(\theta, \alpha) = \frac{jkA_0ab}{2\pi} \frac{e^{-jkr}}{r} (\theta_0 \cos \alpha - \alpha_0 \sin \alpha) f(\theta)F(u)F(v), \quad (2.12)$$

где $A_0 = Ae^{j\omega t}$ – комплексная амплитуда напряженности электрического поля частотой ω на отверстии;

$f(\theta) = \frac{1}{2}(1 + \cos \theta)$ – функция направленности элемента Гюйгенса (в плоскости $\alpha = const$ представляет собой кардиоиду);

косты $\alpha = const$ представляет собой кардиоиду);

$$F(u) = \frac{\sin(u)}{u}; \quad F(v) = \frac{\sin(v)}{v}; \quad u = \frac{1}{2}ka \sin \theta \cos \alpha; \quad v = \frac{1}{2}kb \sin \theta \cos \alpha.$$

Излучение отверстия в область $Z > 0$ удобно характеризовать при помощи функции излучения

$$F(\theta, \alpha) = \frac{E_m^B(\theta, \alpha)}{E_{\max}^B} = f(\theta)F(u)F(v), \quad (2.13)$$

где E_{\max}^B – максимальное значение напряженности поля в (2.12), наблюдаемое при $\theta = 0$. Первый множитель $f(\theta, \alpha)$ входящий в (2.13), не что иное, как характеристика направленности элемента Гюйгенса. Второй и третий множители $F(u)$ и $F(v)$ отображают эффект наложения локальных волн, создаваемых всеми элементами Гюйгенса на отверстии S. Так как при $a \gg \lambda$ ($b \gg \lambda$) эти множители изменяются гораздо быстрее, чем функция $f(\theta, \alpha)$, и фактически определяют характеристику направленности отверстия, они получили название *интерференционных множителей*. Следует отметить, что функции $F(u)$, $F(v)$ имеют ряд экстремумов (лепестков) с ярко выраженным первым по счету при $u, v = 0$.

Ширина лепестка зависит как геометрических размеров отверстия (a,b), так и от длины волны λ , а также углового положения точки наблюдения относительно нормали к плоскости экрана. При $\frac{a}{\lambda} \rightarrow \infty$ и $\frac{b}{\lambda} \rightarrow \infty$ угловая ширина главного лепестка стремится к нулю. На рис. 2.8 приведен график функции $|F(u)|$ в декартовой (рис. 2.8,а) и полярной (рис. 2.8,б) системах координат при $\alpha = 0$. Величина $2\theta_0$ характеризует угловую ширину «луча». Нули функций $|F(u)|$ и $|F(v)|$ определяются из условий:

$$\frac{1}{2}ka \sin \theta_0 = \pm m\pi; \quad \frac{1}{2}kb \sin \theta_0 = \pm m\pi, \quad (2.14)$$

где $m = 1, 2, 3$ и т.д.

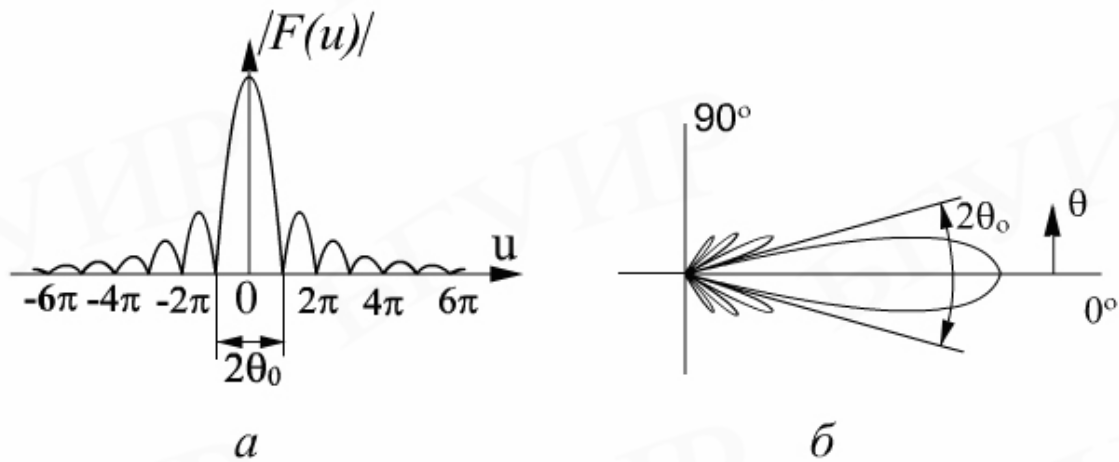


Рис. 2.8

2.2.3.2. Дифракция Френеля

По мере приближения точки наблюдения В к экрану условия (2.10) нарушаются и волновой процесс на отверстии имеет более сложный характер. При $d_1 \gg 1$ и $d_2 \gg 1$ волновой процесс получил название *дифракции Френеля*. В этом случае результат интегрирования выражается через специальные функции, называемые интегралами Френеля:

$$E_m^{\&S}(x, y, z) = \frac{j}{2} E_m^{\&0}(z) [C(u) - jS(u)] \Big|_{u_1}^{u_2} [C(v) - jS(v)] \Big|_{v_1}^{v_2}, \quad (2.15)$$

$$H_m^{\&S}(x, y, z) = \frac{j}{2} H_m^{\&0}(z) [C(u) - jS(u)] \Big|_{u_1}^{u_2} [C(v) - jS(v)] \Big|_{v_1}^{v_2},$$

где $u_{1,2} = \sqrt{\frac{k}{2z}} \left(x \pm \frac{a}{2} \right)$; $v_{1,2} = \sqrt{\frac{k}{2z}} \left(x \pm \frac{b}{2} \right)$ – вспомогательные переменные;

$C(u) = \sqrt{\frac{2}{\pi}} \int_0^u \cos(t^2) dt$; $S(u) = \sqrt{\frac{2}{\pi}} \int_0^u \sin(t^2) dt$ – интегралы Френеля;

$E_m^{\&0}$, $H_m^{\&0}$ – напряженности поля падающей волны.

График зависимости интегралов Френеля для положительных значений параметра u представлен на рис. 2.9.

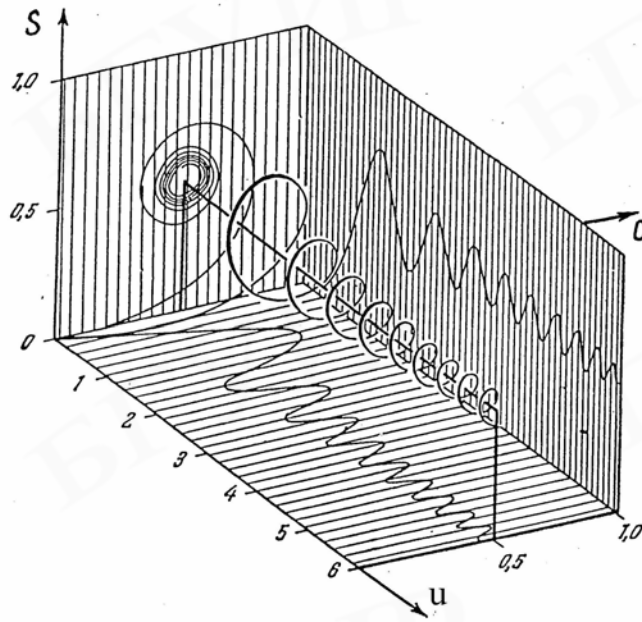


Рис. 2.9

При $u \rightarrow \infty$ интегралы $C(u)$ и $S(u)$ стремятся к 0,5. Интегралы Френеля являются нечетными функциями, т.е.

$$C(u) = -C(-u); \quad S(u) = -S(-u). \quad (2.16)$$

Для характеристики поля дифракции удобно ввести дифракционный множитель

$$F(u, v) = \frac{F_m^S}{F_m^0} = \frac{F_m^S}{F_m^0}, \quad (2.17)$$

который, согласно (2.15), выражается

$$F(u, v) = F(u)F(v) = \begin{bmatrix} e^{-j\frac{\pi}{4}} \\ \sqrt{2} \Phi(u) \end{bmatrix} \cdot \begin{bmatrix} e^{-j\frac{\pi}{4}} \\ \sqrt{2} \Phi(v) \end{bmatrix}, \quad (2.18)$$

где $\Phi(u) = [C(u_2) - jS(u_2)] - [C(u_1) - jS(u_1)];$ (2.19)

$$\Phi(v) = [C(v_2) - jS(v_2)] - [C(v_1) - jS(v_1)].$$

Например, для определения $\Phi(u)$ необходимо вычислить разность двух значений комплексной функции $C(u) - jS(u)$. Наглядность этим действиям придаёт диаграмма, на которой нужные комплексные числа представляются в виде радиус-векторов. Это так называемая спираль Корню (рис. 2.10): по осям декартовой системы координат отложены $C(u)$ и $S(u)$, а кривая соединяет точки, отвечающие равным аргументам u этих функций (значения u нанесены на самой кривой). Для вычисления $\Phi(u)$ необходимо выбрать точки, соответствующие значениям u_1 и u_2 , соединить их с началом координат. Полученные таким образом радиус-векторы изображают комплексные числа, а их разность изображается результирующим вектором, соединяющим точки u_1 и u_2 .

Согласно (2.19), можно исследовать дифракционный множитель в соответствующей плоскости. Полагая, что $v = 0$, $u \rightarrow \text{var}$, исследуют поле в плоскости E , а при $u = 0$, $v \rightarrow \text{var}$ – в плоскости H .

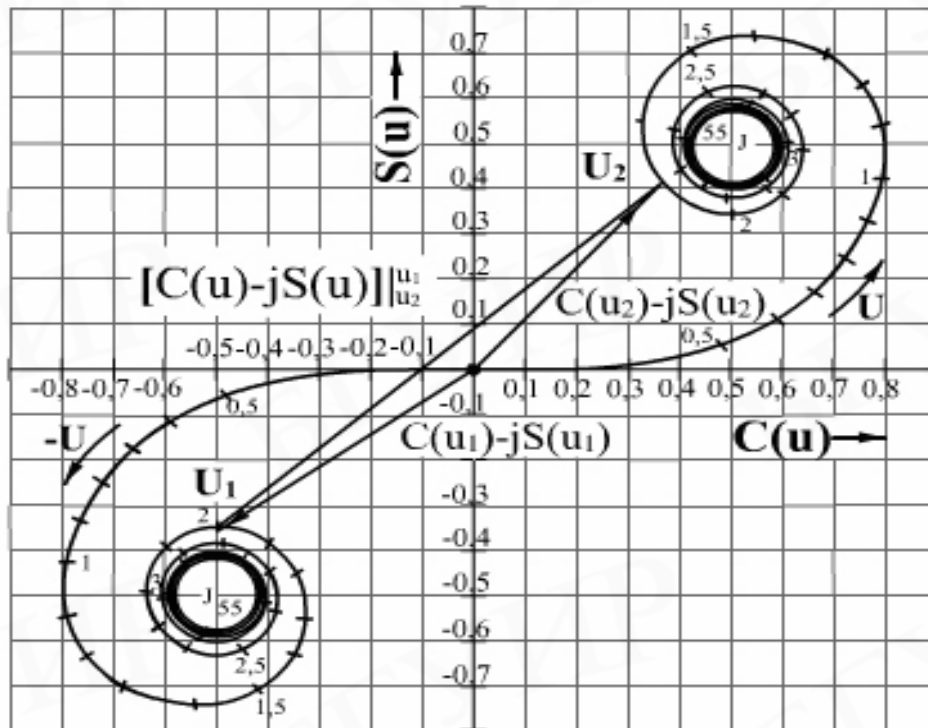


Рис. 2.10

Если значения параметров $|u|$ или $|v|$ велики, то точки лежат вблизи фокусов спирали Корню. При симметричном расположении отверстия относительно линии визирования AB (см. рис. 2.6) и $u, v \rightarrow \text{var}$, согласно (2.18, 2.19), получим

$$\Phi(u) = \Phi(v) = \sqrt{2} e^{-j\frac{\pi}{4}}. \quad (2.20)$$

Для дифракции на поглощающей полуплоскости, расположенной, например, в плоскости E , на основании выражений (2.18, 2.19) имеем

$$F(u, v) = 1, \quad F(u) = \frac{e^{j\frac{\pi}{4}}}{\sqrt{2}} \left[\frac{1}{2} - C(u) - j \left[\frac{1}{2} - S(u) \right] \right], \quad (2.21)$$

где $u = x_0 \sqrt{\frac{2(l_1 + l_2)}{\lambda l_1 l_2}}$ берётся со знаком «+», если расстояние от кромки экрана до линии визирования $x_0 > 0$, и со знаком «-», если $x_0 < 0$ (рис. 2.11).

Модуль и фазовая компонента дифракционного множителя для поглощающей полуплоскости (2.21) определяются выражениями:

$$|F(u)| = \frac{1}{\sqrt{2}} \sqrt{\left[\frac{1}{2} - C(u) \right]^2 + \left[\frac{1}{2} - S(u) \right]^2}, \quad (2.22)$$

$$\varphi = \frac{\pi}{4} - \arctg \left[\frac{\frac{1}{2} - S(u)}{\frac{1}{2} - C(u)} \right] \quad (2.23)$$

и приведены на рис. 2.12, а и 2.12, б соответственно.

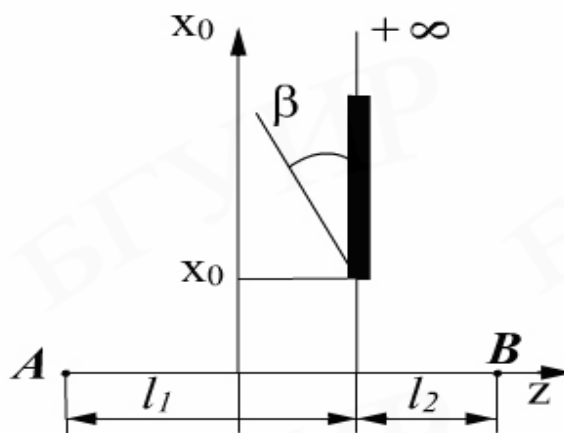


Рис. 2.11

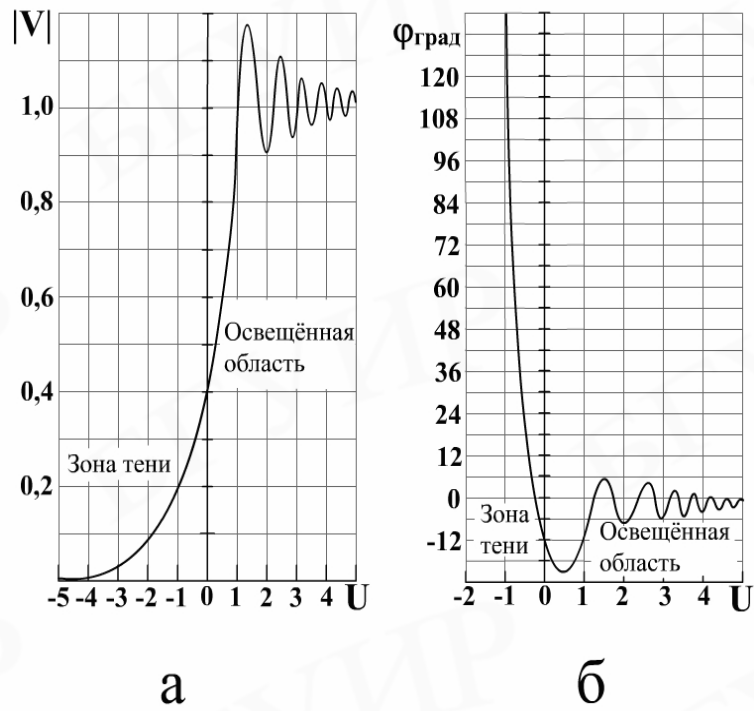


Рис. 2.12

Как видно из рис. 2.12, в освещенной области ($x_0 > 0$) наблюдаются осцилляции амплитуды и фазы, которые объясняются интерференцией прямой волны с волной, отражённой краем экрана. В области тени $x_0 > 0$ обе эти величины изменяются монотонно.

Любой поворот плоскости экрана, при котором не меняется проекция этого экрана на плоскость, перпендикулярную трассе, не вызывает изменения ослабления. Если проекция края экрана на плоскость, перпендикулярную трассе, не горизонтальна, а повернута на некоторый угол β (см. рис. 2.11), то при расчёте поля величину x_0 следует отсчитывать по перпендикуляру к проекции края экрана. Электрические свойства экрана практически не влияют на величину ослабления. Единственное требование к материалу экрана – его непрозрачность.

2.3. Наклонное падение волны на границу раздела двух сред

2.3.1. Законы отражения и преломления волн

Решение дифракционных задач при взаимодействии электромагнитных волн с неоднородными средами предполагает как отражение, так и прохождение, частичное или полное, во вторую среду. В реальных линиях связи источник поля и точка наблюдения часто расположены на большой, по сравнению с длиной волны, высоте над плоской поверхностью раздела двух сред. При широкой диаграмме направленности излучателей часть энергии поля попадает на граничную поверхность и внутри неоднородности возникает волновой процесс. Такой режим взаимодействия падающей волны с протяжённой неоднородно-

стью можно представить процессом наклонного падения неограниченной плоской электромагнитной волны на гладкую неподвижную границу раздела двух полубесконечных сред. Предполагается, что обе среды идеально однородны и решения уравнений Максвелла должны удовлетворять условиям непрерывности касательных составляющих векторов на границе раздела $E_{1\tau} = E_{2\tau}$, $H_{1\tau} = H_{2\tau}$ для каждого полупространства.

Пусть плоская ЭМВ падает на границу раздела двух сред (рис. 2.13), характеризующихся абсолютными диэлектрической и магнитной проницаемостями ϵ_{1a}, μ_{1a} (первая среда) и ϵ_{2a}, μ_{2a} (вторая среда).

Плоскостью падения волны называется плоскость, содержащая нормаль к границе раздела и вектор Пойтинга падающей волны \vec{H}_n . *Углом падения θ* называется угол между вектором Пойтинга падающей волны \vec{H}_n и нормалью к границе раздела. *Углом отражения θ* называется угол между вектором Пойтинга отражённой волны $\vec{H}_{отр}$ и нормалью к границе раздела. *Углом преломления $\theta_{пр}$* называется угол между вектором Пойтинга преломленной волны $\vec{H}_{пр}$ и нормалью к границе раздела.

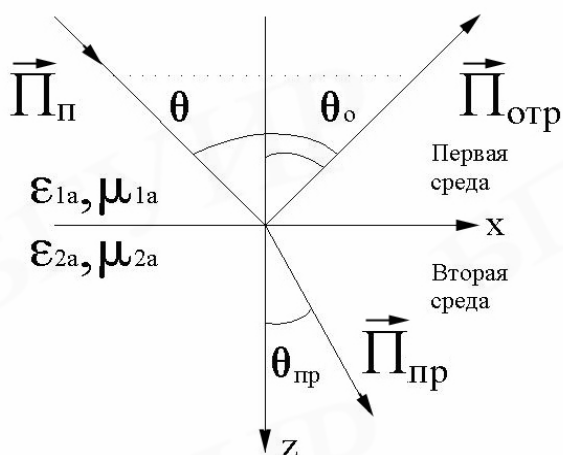


Рис. 2.13

В зависимости от ориентации вектора напряжённости электрического поля \vec{E} относительно плоскости падения различают два основных случая:

- параллельная или вертикальная поляризация, когда вектор \vec{E} лежит в плоскости падения;
- перпендикулярная или горизонтальная поляризация, когда вектор \vec{E} ортогонален к плоскости падения.

Если вектор \vec{E} ориентирован под некоторым углом к плоскости падения, то он всегда может быть разложен на две ортогональные составляющие: первую, находящуюся в плоскости падения, и вторую, лежащую в плоскости, нормальной к плоскости падения. Установив законы поведения плоской волны на

границе раздела для двух основных случаев, можно судить о её поведении при произвольном положении вектора \vec{E} относительно границы раздела.

Согласно граничным условиям, являющимся следствием решения уравнений Максвелла, несложно установить связь между углами падения, отражения и преломления в виде закона синусов:

$$k_1 \sin \theta = k_1 \sin \theta_0 = k_2 \sin \theta_{np}, \quad (2.24)$$

где $k_1 = \omega \sqrt{\varepsilon_{1a} \mu_{1a}}$ – волновое число первой среды;

$k_2 = \omega \sqrt{\varepsilon_{2a} \mu_{2a}}$ – волновое число второй среды.

Из (2.22) следует

$$\theta = \theta_0 \quad (2.25)$$

и
$$\frac{\sin \theta}{\sin \theta_{np}} = \frac{k_1}{k_2} = \sqrt{\frac{\varepsilon_{2a} \mu_{2a}}{\varepsilon_{1a} \mu_{1a}}} = \frac{n_2}{n_1} = n_{21}, \quad (2.26)$$

где $n_1 = \sqrt{\varepsilon_1 \mu_1}$, $n_2 = \sqrt{\varepsilon_2 \mu_2}$ – коэффициенты преломления первой и второй среды соответственно;

n_{21} – относительный коэффициент преломления из первой среды во вторую;

$\varepsilon_1 = \varepsilon_{1a} / \varepsilon_0$ – относительная диэлектрическая проницаемость первой среды;

$\varepsilon_2 = \varepsilon_{2a} / \varepsilon_0$ – относительная диэлектрическая проницаемость второй среды;

$\mu_1 = \mu_{1a} / \mu_0$ – относительная магнитная проницаемость первой среды;

$\mu_2 = \mu_{2a} / \mu_0$ – относительная магнитная проницаемость второй среды.

Выражения (2.23) и (2.24) представляют собой известные из оптики законы отражения и преломления плоских волн и носят названия *законов Снеллиуса*.

Отношение синусов углов падения и преломления равно постоянной величине n_{21} , зависящей только от параметров граничащих сред.

При $n_2 > n_1$, $n_{21} > 1$ (оптическая плотность второго диэлектрика больше, чем первого), согласно (2.24), имеем $\sin \theta_{np} = \sin \theta / n_{21} < \sin \theta$. В этом случае каждому углу падения θ соответствует вещественный угол преломления θ_{np} , вследствие чего при всех значениях θ во второй среде существует однородная плоская преломленная волна. При преломлении волны в оптически более плотную среду направление ее распространения \vec{H}_{np} (см. рис. 2.13) приближается к нормали ($\theta_{np} < \theta$).

Если оптическая плотность второй среды меньше, чем первой ($n_2 < n_1$, $n_{21} < 1$), то $\sin \theta_{np} > \sin \theta$ и θ_{np} имеет вещественное значение лишь при таких

углах падения θ , для которых $\sin \theta \leq n_{21}$. При этих углах падения во второй среде существует однородная плоская преломленная волна, причем ее направление распространения Γ_{np} приближается к границе раздела ($\theta_{np} > \theta$). Большим углам падения, определяемым неравенством

$$\sin \theta > n_{21}, \quad (2.27)$$

соответствуют значения $\sin \theta > 1$ и, следовательно, комплексное значение угла преломления θ_{np} . Неравенство (2.25) представляет собой условие, при котором во второй среде не существует однородной и плоской преломленной волны и происходит *полное внутреннее отражение*.

Поскольку законы отражения и преломления одинаковы для вертикальной и горизонтальной поляризации падающей волны, то они справедливы и при ее произвольной поляризации.

2.3.2. Коэффициенты отражения и прохождения

2.3.2.1. Горизонтальная поляризация

Коэффициенты отражения и прохождения (коэффициенты Френеля) позволяют выразить амплитуды и начальные фазы отраженной и преломленной волн через параметры падающей волны и электромагнитные характеристики границих сред.

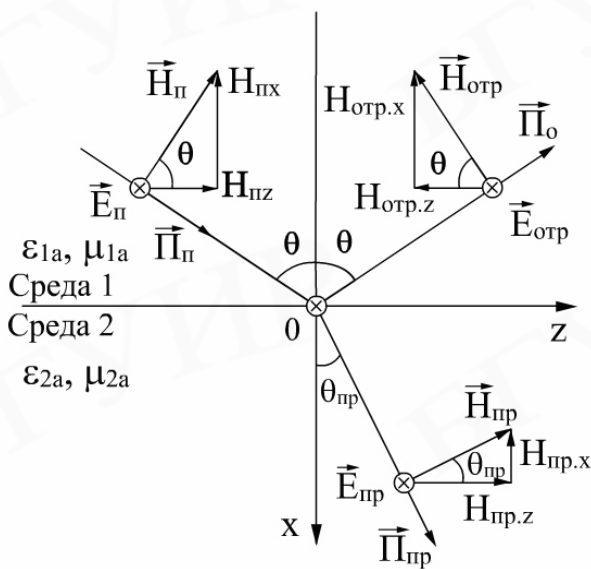


Рис. 2.14

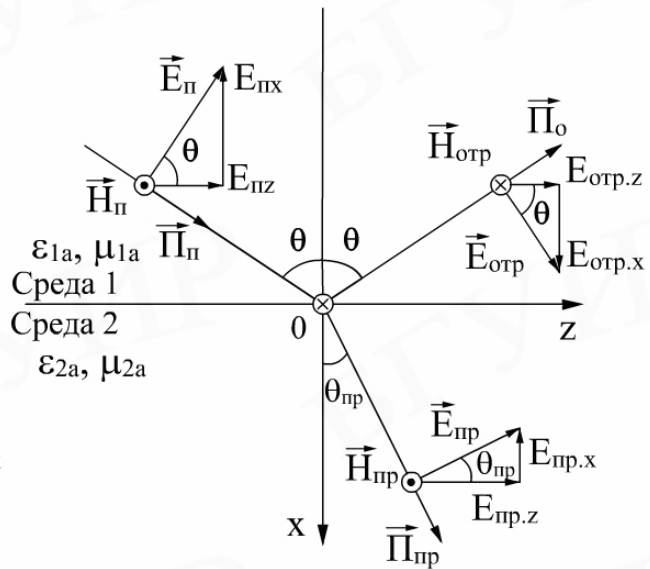


Рис. 2.15

При горизонтальной поляризации радиоволн касательной к границе раздела является составляющая E_y , а при вертикальной поляризации волн – составляющая E_z . На рис. 2.14 показана взаимная ориентация векторов поля у границы раздела для нормальной поляризации волн, а на рис. 2.15 – для параллельной поляризации.

При горизонтальной (перпендикулярной) поляризации ЭМВ уравнения, связывающие комплексные амплитуды падающей, отраженной и преломленной волн, имеют вид

$$\mathcal{E}_{n0} + \mathcal{E}_{otpr0} = \mathcal{E}_{pr0}; \quad \frac{\cos \theta}{\mathcal{Z}_{c1}} (\mathcal{E}_{n0} - \mathcal{E}_{otpr0}) = \frac{\cos \theta}{\mathcal{Z}_{c1}} \mathcal{E}_{pr0}, \quad (2.28)$$

где \mathcal{E}_{n0} , \mathcal{E}_{otpr0} , \mathcal{E}_{pr0} – комплексные амплитуды напряженностей электрического поля падающей, отраженной и преломленной волн на границе раздела двух сред соответственно;

$\mathcal{Z}_{c1} = \sqrt{\mu_{1a} / \epsilon_{1a}}$ – характеристический импеданс первой среды;

$\mathcal{Z}_{c2} = \sqrt{\mu_{2a} / \epsilon_{2a}}$ – характеристический импеданс второй среды.

Из (2.28) несложно определить коэффициенты Френеля, полагая, что

$$\mathcal{R}_{\perp} = \frac{E_{\text{отп}}}{E_{\text{пад}}} \Big|_{x=0} = \frac{E_{\text{отп}0}}{E_{\text{пад}0}}, \quad \mathcal{T}_{\perp} = \frac{E_{\text{пр}}}{E_{\text{пад}}} \Big|_{x=0} = \frac{E_{\text{пр}0}}{E_{\text{пад}0}}. \quad (2.29)$$

Используя (2.29), соотношения (2.28) примут вид

$$1 + \mathcal{R}_{\perp} = \mathcal{T}_{\perp}; \quad 1 - \mathcal{R}_{\perp} = \frac{Z_{c1} \cos \theta_{\text{пр}}}{Z_{c2} \cos \theta} \mathcal{T}_{\perp}. \quad (2.30)$$

Решение системы (2.30) позволяет определить коэффициент отражения

$$\mathcal{R}_{\perp} = \frac{E_{\text{отп}0}}{E_{\text{пад}0}} = \frac{Z_{c2} \cos \theta - Z_{c1} \cos \theta_{\text{пр}}}{Z_{c2} \cos \theta + Z_{c1} \cos \theta_{\text{пр}}} \quad (2.31)$$

и коэффициент прохождения

$$\mathcal{T}_{\perp} = \frac{E_{\text{пр}0}}{E_{\text{пад}0}} = \frac{2Z_{c2} \cos \theta}{Z_{c2} \cos \theta + Z_{c1} \cos \theta_{\text{пр}}}. \quad (2.32)$$

2.3.2.2. Вертикальная поляризация

При вертикальной (параллельной) поляризации ЭМВ (см. рис. 2.15) уравнения, связывающие комплексные амплитуды падающей, отраженной и преломленной волн, имеют вид

$$\begin{cases} \cos \theta (E_{\text{пад}0} + E_{\text{отп}0}) = \cos \theta_{\text{пр}} E_{\text{пр}0}, \\ \frac{1}{Z_{c1}} (E_{\text{отп}0} + E_{\text{пад}0}) = \frac{1}{Z_{c2}} E_{\text{пр}0}. \end{cases} \quad (2.33)$$

Для коэффициентов отражения и прохождения по определению имеем:

$$\mathcal{R}_{\parallel} = \frac{E_{\text{отп}}}{E_{\text{пад}}} \Big|_{x=0} = \frac{E_{\text{отп}0}}{E_{\text{пад}0}}; \quad \mathcal{T}_{\parallel} = \frac{E_{\text{пр}}}{E_{\text{пад}}} \Big|_{x=0} = \frac{\cos \theta_{\text{пр}}}{\cos \theta} \frac{E_{\text{пр}0}}{E_{\text{пад}0}}. \quad (2.34)$$

Используя (2.34), соотношения (2.33) можно записать в виде

$$1 + \mathcal{R}_{\parallel} = \mathcal{T}_{\parallel}; \quad \mathcal{R}_{\parallel} - 1 = -\frac{Z_{c1} \cos \theta}{Z_{c2} \cos \theta_{\text{пр}}} \mathcal{T}_{\parallel}. \quad (2.35)$$

Решение системы (2.34) позволяет определить коэффициент отражения Френеля

$$R_{\parallel} = \frac{E_{omp0}}{E_{n0}} = \frac{Z_{c2} \cos \theta_{np0} - Z_{c1} \cos \theta}{Z_{c2} \cos \theta_{np} + Z_{c1} \cos \theta} \quad (2.36)$$

и коэффициент прохождения Френеля

$$T_{\parallel} = \frac{E_{np0}}{E_{n0}} = \frac{2Z_{c2} \cos \theta}{Z_{c2} \cos \theta_{np} + Z_{c2} \cos \theta}. \quad (2.37)$$

2.3.2.3. Коэффициенты отражения и прохождения на границе раздела немагнитных сред

В выражениях (2.31), (2.32) и (2.36), (2.37) можно исключить угол преломления, если ограничиться случаем немагнитных сред ($\mu_1=\mu_2=1$) и положить $Z_{c1}/Z_{c2} = n_{21}$.

Учитывая, что $\cos \theta_{np} = \sqrt{1 - \sin^2 \theta_{np}} = \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta} / n_{21}$, коэффициенты Френеля примут вид

$$\left\{ \begin{array}{l} R_{\perp} = \frac{\cos \theta - \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta}}{\cos \theta + \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta}}, \\ T_{\perp} = \frac{2 \cos \theta}{\cos \theta + \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta}}; \end{array} \right. \quad (2.38)$$

$$\left\{ \begin{array}{l} R_{\parallel} = \frac{n_{21}^2 \cos \theta - \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta}}{n_{21}^2 \cos \theta + \sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta}}, \\ T_{\parallel} = \frac{2 n_{21}^2 \cos \theta}{\sqrt{n_{21}^2 - \sin^2 \theta} + n_{21}^2 \cos \theta}. \end{array} \right. \quad (2.39)$$

Если первая среда по параметрам приближается к вакууму ($\epsilon_1=1$), выражения (2.38) и (2.39) можно представить в виде

$$\left\{ \begin{array}{l} R_{\perp} = \frac{\cos \theta - \sqrt{\epsilon_2 - \sin^2 \theta}}{\cos \theta + \sqrt{\epsilon_2 - \sin^2 \theta}}, \\ T_{\perp} = \frac{2 \cos \theta}{\cos \theta + \sqrt{\epsilon_2 - \sin^2 \theta}}; \end{array} \right. \quad (2.40)$$

$$\begin{cases} R_{\parallel}^{\&_2} = \frac{\&_2 \cos \theta - \sqrt{\&_2 - \sin^2 \theta}}{\&_2 \cos \theta + \sqrt{\&_2 - \sin^2 \theta}}, \\ R_{\perp}^{\&_2} = \frac{2\&_2 \cos \theta}{\sqrt{\&_2 - \sin^2 \theta} + \&_2 \cos \theta}, \end{cases} \quad (2.41)$$

где $\&_2 = \varepsilon_2 - 60\lambda\delta_2$; ε_2 – действительная часть относительной диэлектрической проницаемости второй среды;

δ_2 – удельная электропроводность второй среды;

λ – длина волны.

При определении коэффициентов отражения Френеля для волн с круговой поляризацией можно воспользоваться следующими соотношениями:

$$\begin{cases} R_R^{\&_2} = \frac{1}{2}(R_{\perp}^{\&_2} + R_{\parallel}^{\&_2}) = -\frac{\sin^2 \theta}{\&_2 \cos \theta + 1}, \\ R_L^{\&_2} = \frac{1}{2}(R_{\perp}^{\&_2} - R_{\parallel}^{\&_2}) = -\frac{\&_2 \cos \theta}{\&_2 \cos \theta + 1}, \end{cases} \quad (2.42)$$

где $R_R^{\&_2}$ – коэффициент отражения для волны с согласной поляризацией (правого вращения);

$R_L^{\&_2}$ – коэффициент отражения для волны с кроссполяризационным компонентом (левого вращения).

Выражения (2.42) справедливы для случая падения на границу раздела волны круговой поляризации с правым направлением вращения.

2.3.3. Полное прохождение волны через границу раздела

При падении плоских электромагнитных волн на границу раздела двух сред при определённых условиях коэффициент отражения может обращаться в нуль. Угол падения, при котором падающая волна полностью, без отражения, проникает из одной среды в другую, называется углом Брюстера и обозначается θ_B .

Из (2.31) и (2.36) следует, что θ_B удовлетворяет одному из двух уравнений

$$Z_{c2} \cos \theta_B - Z_{c1} \cos \theta_{npB} = 0 \quad (2.43)$$

при перпендикулярной поляризации, либо

$$Z_{c1} \cos \theta_B - Z_{c2} \cos \theta_{npB} = 0 \quad (2.44)$$

при параллельной поляризации. Здесь под $\theta_{нрБ}$ подразумевается угол преломления, соответствующий углу падения θ_B . Уравнения (2.43) и (2.44) взаимно противоречат друг другу, т.е. явление полного преломления можно наблюдать либо при перпендикулярной, либо при параллельной поляризации.

Для параллельной поляризации угол Брюстера определяется из выражения

$$\sin \theta_{B\parallel} = \sqrt{\frac{\varepsilon_{2a}(\mu_{1a}\varepsilon_{2a} - \mu_{2a}\varepsilon_{1a})}{\mu_{1a}(\varepsilon_{2a} - \varepsilon_{1a})(\varepsilon_{2a} + \varepsilon_{1a})}}. \quad (2.45)$$

При $\mu_{1a} = \mu_{2a}$ (2.45) примет вид

$$\sin \theta_{B\parallel} = \sqrt{\frac{\varepsilon_{2a}}{\varepsilon_{2a} + \varepsilon_{1a}}}. \quad (2.46)$$

При $\mu_{1a} \neq \mu_{2a}$ и $\varepsilon_{2a} > \varepsilon_{1a}$ знаменатель в (2.45) положителен и существование угла Брюстера выполняется при условии, когда

$$\mu_{1a}\varepsilon_{2a} > \mu_{2a}\varepsilon_{1a} \text{ или } \mu_{2a}\varepsilon_{2a} > \mu_{1a}\varepsilon_{1a}. \quad (2.47)$$

Если $\mu_{1a} \neq \mu_{2a}$ и $\varepsilon_{2a} < \varepsilon_{1a}$, знаменатель в (2.46) отрицателен и для физического существования угла Брюстера необходимо выполнение неравенств:

$$\mu_{1a}\varepsilon_{2a} < \mu_{2a}\varepsilon_{1a} \text{ или } \mu_{2a}\varepsilon_{2a} < \mu_{1a}\varepsilon_{1a}. \quad (2.48)$$

Для перпендикулярной поляризации угол полного преломления определяется из выражения

$$\sin \theta_{B\perp} = \sqrt{\frac{\mu_{2a}(\varepsilon_{1a}\mu_{2a} - \varepsilon_{2a}\mu_{1a})}{\varepsilon_{1a}(\mu_{2a} - \mu_{1a})(\mu_{2a} + \mu_{1a})}}. \quad (2.49)$$

При $\varepsilon_{2a} = \varepsilon_{1a}$ выражение (2.49) примет вид

$$\sin \theta_{B\perp} = \sqrt{\frac{\mu_{2a}}{\mu_{2a} + \mu_{1a}}}, \quad (2.50)$$

и когда $\varepsilon_{2a} \neq \varepsilon_{1a}$, $\mu_{2a} > \mu_{1a}$ знаменатель в (2.49) положителен и физическое существование угла Брюстера выполняется при условии

$$\mu_{2a}\varepsilon_{1a} > \mu_{1a}\varepsilon_{2a} \text{ или } \mu_{2a}\varepsilon_{2a} > \mu_{1a}\varepsilon_{1a}. \quad (2.51)$$

Если $\varepsilon_{2a} \neq \varepsilon_{1a}$ и $\mu_{2a} < \mu_{1a}$, знаменатель в (2.49) отрицателен и для физического существования угла Брюстера необходимо выполнение неравенств:

$$\mu_{2a}\varepsilon_{1a} < \mu_{1a}\varepsilon_{2a} \text{ или } \mu_{2a}\varepsilon_{2a} < \mu_{1a}\varepsilon_{1a}. \quad (2.52)$$

В случае немагнитных сред $\mu_{2a} = \mu_{1a} = \mu_0$ угол Брюстера существует только при параллельной (вертикальной) поляризации ЭМВ и определяется соотношением

$$\varphi_{B\parallel} = \operatorname{arctg} \sqrt{\frac{\varepsilon_2}{\varepsilon_1}}. \quad (2.53)$$

Проанализируем выражение для коэффициентов отражения Френеля при различных видах поляризации в одном из наиболее важных в теории распространения радиоволн случае, когда первая среда характеризуется $\varepsilon_1 = \mu_1 = 1$ (вакуум), вторая среда не обладает магнитными свойствами $\mu_2 = 1$. Тогда из (2.38) и (2.39) с учетом (2.26) для коэффициентов отражения можем записать:

$$\mathcal{R}_{\perp} = \frac{\cos \theta - \sqrt{\varepsilon_2 - \sin^2 \theta}}{\cos \theta + \sqrt{\varepsilon_2 - \sin^2 \theta}} = |\mathcal{R}_{\perp}| e^{j\varphi_{\perp}}, \quad (2.54)$$

$$\mathcal{R}_{\parallel} = \frac{\varepsilon_2 \cos \theta - \sqrt{\varepsilon_2 - \sin^2 \theta}}{\varepsilon_2 \cos \theta + \sqrt{\varepsilon_2 - \sin^2 \theta}} = |\mathcal{R}_{\parallel}| e^{j\varphi_{\parallel}}. \quad (2.55)$$

На рис. 2.16, 2.17 представлены рассчитанные по (2.54) и (2.55) зависимости модулей $|\mathcal{R}_{\parallel}|$, $|\mathcal{R}_{\perp}|$ (а) и фаз φ_{\parallel} , φ_{\perp} (б) коэффициентов отражения от угла падения θ (сплошные линии – вертикальная поляризация, штриховые – горизонтальная).

Как следует из представленных на рис. 2.16, 2.17 зависимостей, модули коэффициентов отражения при $\theta \rightarrow \pi/2$ стремятся к единице, а фаза $\varphi \rightarrow \pi$, причём тем быстрее, чем больше рабочая длина волны λ , и не зависят от вида поляризации сигнала.

Для вертикальной поляризации графики зависимостей $|\mathcal{R}_{\parallel}(\theta)|$ и $\varphi_{\parallel}(\theta)$ имеют немонотонный характер, связанный с наличием угла Брюстера θ_B . Как следует из графиков, для модуля коэффициента отражения угол Брюстера существует только для сред, у которых $\sigma = 0$. Конечное значение σ не обеспечивает условия полного внутреннего прохождения $|\mathcal{R}_{\parallel}| = 0$, однако минимальное

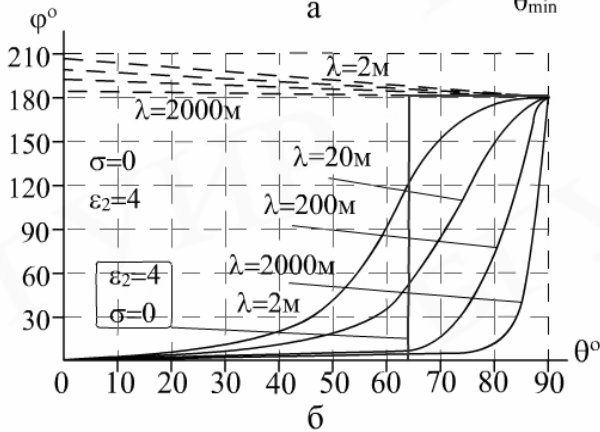
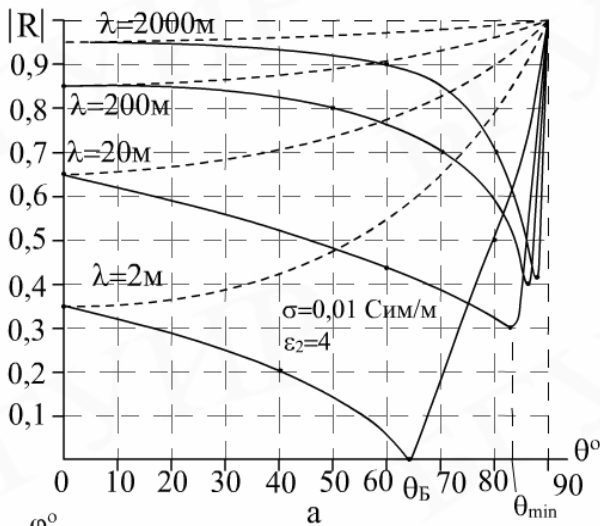


Рис. 2.16

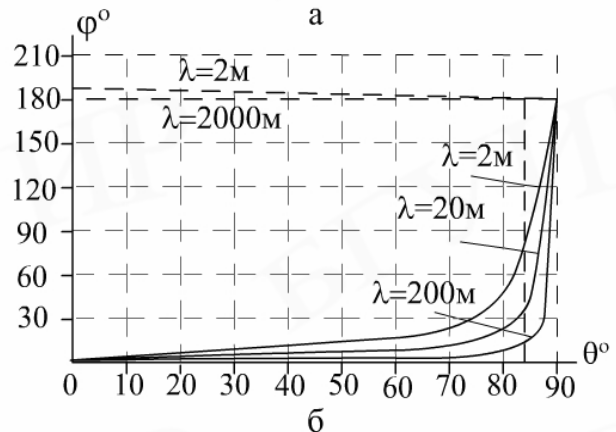
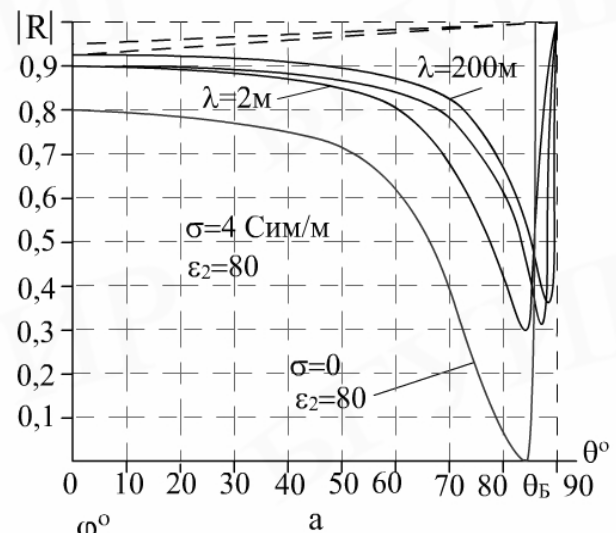


Рис. 2.17

значение коэффициента отражения существует. Угол θ_{\min} , при котором коэффициент отражения имеет минимальное значение, получил название *псевдобрюстеровского угла*. Значение этого угла в значительной мере зависит от рабочей длины волны и диэлектрической проницаемости (ϵ_2) второй среды.

2.3.4. Полное внутреннее отражение

Рассмотрим случай падения плоской однородной волны на границу раздела, при котором не будет происходить распространения плоских волн во второй среде, т.е. преломление будет отсутствовать. Для физического существования угла падения, согласно (2.27), необходимо соблюдение условия $n_2 < n_1$, т.е. вторая среда должна быть оптически менее плотной по сравнению с первой.

Из (2.25) следует, что

$$\sin \theta_{np} = \frac{\sin \theta}{n_{21}} = \frac{k_1 \sin \theta}{k_2} \quad (2.56)$$

и при $n_{21} < 1$, $\sin \theta_{np} > 1$, которое удовлетворяется лишь при некотором комплексном угле преломления $\theta_{np} = m\pi/2 + j\chi$, где $m = 1, 3, 5, \dots$ В этом случае

$$\sin \theta_{np} = \sin\left(\frac{m\pi}{2} + j\chi\right) = \cos j\chi = \operatorname{ch}\chi > 0. \quad (2.57)$$

Комплексный угол преломления характеризует полное отражение падающей волны от оптически менее плотного диэлектрика и существование в оптически менее плотном диэлектрике вместо однородной плоской преломленной волны так называемой *поверхностной волны*. Совокупность этих явлений называется *полным внутренним отражением*.

При значениях $\sin \theta > n_{21}$ и $\sin \theta_{np} > 1$

$$\begin{aligned} \cos \theta_{np} &= \pm \sqrt{1 - \sin^2 \theta_{np}} = \pm j \sqrt{\sin^2 \theta_{np} - 1} = \pm j \sqrt{\frac{\sin^2 \theta - n_{21}^2}{n_{21}^2}} = \\ &= \pm j \frac{\xi}{n_{21}^2} = \pm j \frac{k_1}{k_2} \xi. \end{aligned} \quad (2.58)$$

В случае, например, горизонтальной поляризации вектор напряжённости электрического поля преломленной волны содержит только одну составляющую E_y (см. рис. 2.14) и описывается зависимостью

$$\mathcal{E}_{np} = \int_0^{\rho} \mathcal{E}_{np0} \exp(-jk_2(x \cos \theta_{np} + z \sin \theta_{np})), \quad (2.59)$$

где \int_0^{ρ} – орт-вектор;

x, z – текущие координаты волны в декартовой системе координат.

Подстановка (2.58) в (2.59) даёт

$$\mathcal{E}_{np} = \int_0^{\rho} \mathcal{E}_{np0} \exp(-jk_1(\xi x + z \sin \theta)). \quad (2.60)$$

Из (2.60) следует, что амплитуда поля во второй среде экспоненциально затухает с увеличением расстояния x от границы раздела. При этом коэффициенты отражения принимают вид

$$\mathcal{R}_{\perp} = \frac{\mu_2 \cos \theta + j\mu_1 \xi}{\mu_2 \cos \theta - j\mu_2 \xi}; \quad \mathcal{R}_{\parallel} = -\frac{\varepsilon_2 \cos \theta + j\varepsilon_1 \xi}{\varepsilon_2 \cos \theta + j\varepsilon_2 \xi}. \quad (2.61)$$

Из (2.61) следует, что модули коэффициентов отражения равны единице, т.е.

$$R_{\perp} = e^{j2\delta_{\perp}}; \quad R_{\parallel} = -e^{j2\delta_{\parallel}}, \quad (2.62)$$

где $\operatorname{tg} \delta_{\perp} = \frac{\mu_1 \xi}{\mu_2 \cos \theta}$, $\operatorname{tg} \delta_{\parallel} = \frac{\varepsilon_1 \xi}{\varepsilon_2 \cos \theta}$.

В первой среде, при полном внутреннем отражении, напряжённости поля при нормальной поляризации имеют вид:

$$\begin{cases} \vec{E}_{\perp}^{\rho} = \vec{E}_n^{\rho} + \vec{E}_{omp}^{\rho} = y_0 2E_{n0} \cos(k_1 x \cos \theta + \delta_{\perp}) \exp(-jk_1 z \sin \theta - \delta_{\perp}), \\ \vec{H}_{\perp}^{\rho} = \vec{H}_n^{\rho} + \vec{H}_{omp}^{\rho} = -\frac{2E_{n0}}{Z_{c1}} [x_0 \sin \theta \cos(k_1 x \cos \theta + \delta_{\perp}) + \\ + z_0 j \cos \theta \sin(k_1 x \cos \theta + \delta_{\perp})] \exp(-jk_1 z \sin \theta - \delta_{\perp}), \end{cases} \quad (2.63)$$

а для параллельной поляризации

$$\begin{cases} \vec{E}_{\parallel}^{\rho} = \vec{E}_n^{\rho} + \vec{E}_{omp}^{\rho} = -2E_{n0} [(x_0 \sin \theta \cos(k_1 x \cos \theta + \delta_{\parallel}) + \\ + z_0 j \cos \theta \sin(k_1 x \cos \theta + \delta_{\parallel}))] \exp[-j(k_1 z \sin \theta - \delta_{\parallel})], \\ \vec{H}_{\parallel}^{\rho} = \vec{H}_n^{\rho} + \vec{H}_{omp}^{\rho} = -y_0 \frac{2E_{n0}}{Z_{c2}} \cos(k_1 x \cos \theta + \delta_{\parallel}) \exp[-j(k_1 z \sin \theta - \delta_{\parallel})]. \end{cases} \quad (2.64)$$

Из выражений (2.63) и (2.64) следует, что поверхности равных фаз и поверхности равных амплитуд не совпадают. *Электромагнитная волна, у которой плоские волновые поверхности и плоские поверхности одинаковых амплитуд не совпадают друг с другом, называется неоднородной плоской волной.*

Фазовая скорость волны в первой среде вдоль границы раздела (вдоль координаты z) $V_{\phi} = \omega/k_1 \sin \theta = V_1/\sin \theta > V_1$ больше скорости распространения плоской волны в первой среде. Поскольку фазовая скорость результирующей волны в первой среде больше скорости V_1 волны, свободно распространяющейся в этой же среде, то результирующую волну называют *ускоренной*.

Неоднородная плоская волна (2.63) или (2.64) характеризуется длиной волны Λ , определяемой расстоянием, на которое распространяется волновой фронт (вдоль оси z) за время одного периода колебаний

$$\Lambda = V_{\phi} T = \frac{2\pi}{k_1 \sin \theta} = \frac{\lambda_1}{\sin \theta}, \quad (2.65)$$

где $\lambda_1 = \lambda_0/n_1$ – длина волны в первой среде;

λ_0 – длина волны в свободном пространстве.

Волны вида (2.63) или (2.64) наряду с поперечными составляющими обоих векторов \vec{E}_1 и \vec{H}_1 имеют также *продольную* составляющую векторов, ориентированную вдоль направления z . Такие ЭМВ называют *поперечно-продольными*. Они подразделяются на волны магнитного класса, или класса Н, который характеризуется наличием продольной составляющей вектора \vec{H} (волна, описываемая соотношением (2.63)), и волны электрического класса, или

класса E, который характеризуется наличием продольной составляющей вектора \vec{E} (волна, описываемая соотношением (2.64)).

Во второй среде поле характеризуется с помощью коэффициентов прохождения:

$$\mathcal{R}_{\perp} = \frac{2\mu_2 \cos \theta}{\mu_2 \cos \theta - j\mu_1 \xi}; \quad \mathcal{T}_{\perp} = \frac{2n_{21}\varepsilon_1 \cos \theta}{\varepsilon_2 \cos \theta - j\varepsilon_1 \xi}. \quad (2.66)$$

При этом напряжённости поля для нормально поляризованных волн имеют вид

$$\begin{cases} \overset{P}{E}_{2\perp} = \overset{P}{y}_0 \mathcal{E}_{n0} T_{\perp} \exp[-k_1(\xi x + jz \sin \theta)], \\ \overset{P}{H}_{2\perp} = -(\overset{P}{x}_0 \sin \theta + \overset{P}{z}_0 j \xi) \frac{\mathcal{E}_{n0} T_{\perp}}{Z_{c2} n_{21}} \exp[-k_1(\xi x + jz \sin \theta)], \end{cases} \quad (2.67)$$

а для параллельно поляризованных

$$\begin{cases} \overset{P}{E}_{2\parallel} = -(\overset{P}{x}_0 \sin \theta + \overset{P}{z}_0 j \xi) \frac{\mathcal{E}_{n0} T_{\parallel}}{n_{21}} \exp[-k_1(\xi x + jz \sin \theta)], \\ \overset{P}{H}_{2\parallel} = -\overset{P}{y}_0 \frac{\mathcal{E}_{n0} T_{\parallel}}{Z_{c2}} \exp[-k_1(\xi x + jz \sin \theta)]. \end{cases} \quad (2.68)$$

Формулы (2.67) и (2.68) определяют неоднородную плоскую волну, волновые поверхности которой $z = const$ перпендикулярны поверхностям равных амплитуд $x = const$. Эта волна характеризуется коэффициентом фазы $\beta = k_1 \sin \theta$, равным коэффициенту фазы в первой среде. Следовательно, фазовые скорости волн в первой и во второй средах вдоль границы раздела одинаковы, а значит, равны и длины волн.

Учитывая, что $k_1 \cos \theta > k_2$ и $V_{\phi} = V_2 / k_1 \sin \theta < V_2$, фазовые скорости волн (2.67) и (2.68) во второй среде оказываются меньше скорости волны $V_2 = 1/\sqrt{\varepsilon_{2a}\mu_{2a}}$, свободно распространяющейся в этой же среде. Поэтому такие волны получили название *замедленных*.

Амплитуды векторов $\overset{P}{E}_2$ и $\overset{P}{H}_2$ экспоненциально затухают с увеличением расстояния x от границы раздела. Скорость затухания определяется произведением $k_1 \xi = k_1 \sqrt{\sin^2 \theta - n_{21}^2} = \sqrt{k_1^2 \sin^2 \theta - k_2^2}$ и возрастает с увеличением угла θ .

Таким образом, при полном внутреннем отражении в оптически менее плотной среде вдоль границы раздела распространяется поперечно-продольная замедленная волна с экспоненциальным затуханием амплитуды поля по мере удаления от границы раздела. Эта волна фактически существует лишь в некотором слое, прилегающем к поверхности раздела, и поэтому носит название *поверхностной волны*.

3. РАСПРОСТРАНЕНИЕ ЗЕМНЫХ РАДИОВОЛН

3.1. Распространение радиоволн над плоской подстилающей поверхностью

Под термином «земная волна» следует понимать суперпозицию по крайней мере трех электромагнитных волн: прямой волны, отраженной от подстилающей поверхности волны и поверхностной волны.

Механизм распространения земных радиоволн в целом достаточно сложен как с точки зрения наблюдаемых физических явлений, так и с точки зрения математического аппарата, описывающего эти явления. Сложность обусловлена влиянием множества различных факторов: высоты установки антенн над поверхностью земли, электромагнитных параметров подстилающей поверхности, вида поляризации волны, длины рабочей волны, кривизны поверхности земли, расстояния между приемником и передатчиком, неровностей поверхности, а также ее электрической однородности.

Наиболее простым с точки зрения математической формулировки задачи является случай РРВ на сравнительно небольшие расстояния между приемной и передающей антеннами. При этом кривизной земли можно пренебречь и считать, что РРВ происходит над плоской, идеально гладкой полупроводящей поверхностью.

Для указанной модели характерны три основных случая:

- поднятых антенн;
- низко расположенных антенн;
- когда антенны нельзя считать поднятыми или низко расположенными.

3.1.1. Поле излучения поднятых антенн

Под термином *поднятая антенна* следует понимать антенну, высота установки которой над подстилающей поверхностью h по крайней мере в несколько раз превышает длину рабочей волны $h \geq (3...5)\lambda$. Следует отметить, что к категории поднятых антенн не относятся антенны, высоко поднятые над поверхностью земли и питаемые излучающими снижениями. Практически поднятые антенны встречаются только в диапазоне декаметровых и более коротких волн.

В случае поднятых (рис. 3.1) антенн строгое решение задачи взаимодействия ЭМВ с граничной поверхностью при наклонном падении на среду с произвольными параметрами может быть получено с помощью уравнений Максвелла. Для идеального проводника удобнее воспользоваться методом зеркального изображения, сущность которого заключается в замене проводящей поверхности эквивалентным вибратором, представляющим собой зеркальное отображение реального излучателя с противофазным зарядом. Такая замена сохраняет неизменными граничные условия на плоскости симметрии, проходящей перпенди-

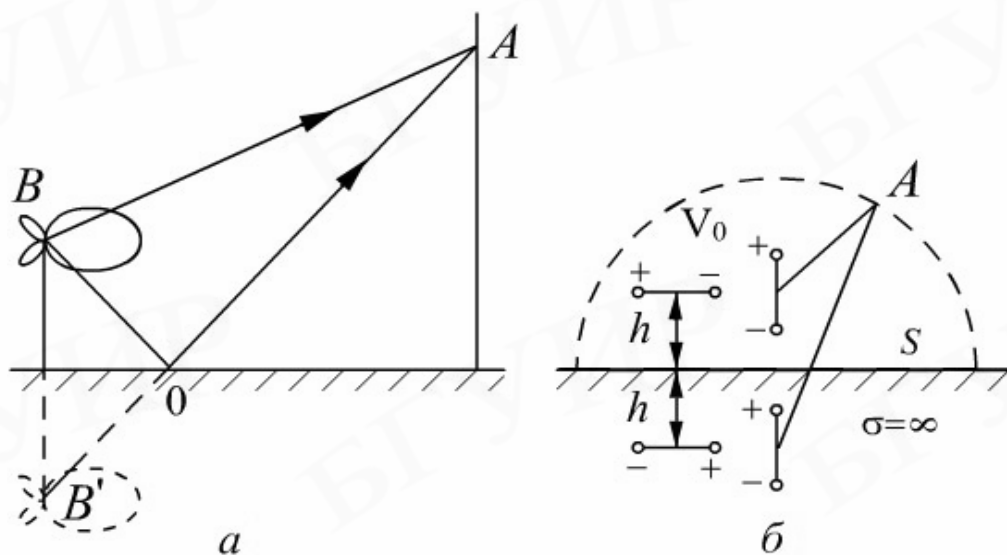


Рис. 3.1

кулярно кратчайшему расстоянию от излучателя до его зеркального изображения, ибо составляющие суммарного поля будут такими же, как и на проводящей поверхности при излучении реальных источников (рис. 3.1, а). На основании теоремы единственности решения задач электродинамики поле вибратора в полупространстве V_0 (рис. 3.1, б) над идеальной проводящей поверхностью однозначно определяется излучением реального вибратора (В) и его зеркального изображения (В') по известным соотношениям (разд. 1.4), электромагнитным параметрам среды и излучателя. Если подстилающая поверхность отлична от идеального проводника, часть энергии излучения проникает во вторую среду с преломленной волной, модуль коэффициента отражения становится меньше единицы и применение метода зеркальных отображений дает значительные погрешности. В этом случае используется приближенный, так называемый отражательный метод расчета, согласно которому напряженность поля зеркального источника определяется умножением амплитуды реального излучателя на коэффициент отражения Френеля.

3.1.1.1. Существенная зона при отражении радиоволн

При выводе коэффициентов Френеля предполагалось, что граница раздела сред является идеально гладкой и в формировании поля отраженной волны участвует безграничная поверхность. Однако реальная подстилающая поверхность имеет неровности (шероховатости) и неоднородные включения. Поэтому возникает необходимость выделить участок отражающей поверхности, наиболее эффективно влияющий на волновые процессы при наклонном падении пространственно ограниченной волны (луча ВО на рис. 3.1, а). Границы указанной области подстилающей поверхности, называемой *существенной зоной при отражении радиоволн*, могут быть определены при рассмотрении вторичных источников излучения (разд.2.2). При таком подходе к решению задачи размеры участка S_c определяются геометрией области пространства, существенной для

РРВ (рис. 3.2). В сечении эллипсоида вращения с фокусами в точках А и В' граничной плоскости S_n образуется эллипс, параметры которого можно аналитически определить из уравнений границ зон Френеля на отражающей поверхности или совместного решения уравнений эллипсоида вращения и границы раздела сред. По приближенным оценкам максимальная величина малой полуоси эллипса ($b_n/2$) не превышает радиус соответствующей зоны Френеля (отрезок CF на рис. 3.2), а размер большой полуоси определяется из треугольника CDF, в котором при $h_1, h_2 \ll R_0$ можно спрямить линию DF, тогда

$$b_{n\max} \approx \left[\frac{n\lambda R_0}{\sin \theta} \right]^{1/2};$$

$$a_n \approx \frac{b_n}{\cos \theta}; \quad b_n = \left[\frac{n\lambda r_0 \rho_0}{(r_0 + \rho_0) \sin \theta} \right]^{1/2} \quad (3.1)$$

при $h_1 = h_2$. На реальных трассах РРВ условие $h_1, h_2 \ll R_0$ обычно выполняется, длина линии связи значительно превышает высоты установки излучателей. Поэтому существенная зона при отражении сильно вытянута вдоль направления распространения, а ее центр C совпадает с геометрической точкой C только при равенстве высот $h_1 = h_2$ (см. рис. 3.2) и смещен в сторону корреспондента с большей высотой антенны, если $h_1 \neq h_2$.

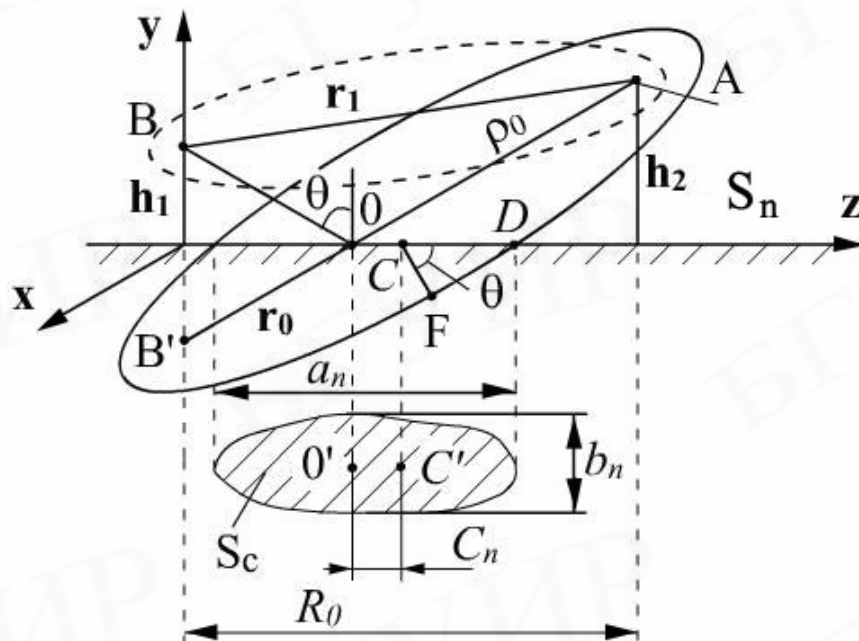


Рис. 3.2

В общем виде ($h_1 \neq h_2$) размеры отражающего участка могут быть определены по формулам:

$$\begin{aligned}
 a_n &= R_0 \left[\frac{n\lambda R_0 (n\lambda R_0 + 4h_1 h_2)}{n\lambda R_0 + (h_1 + h_2)^2} \right]^{1/2}; \\
 b_n &= \frac{1}{2} \left[\frac{n\lambda R_0 (n\lambda R_0 + 4h_1 h_2)}{n\lambda R_0 + (h_1 + h_2)^2} \right]^{1/2}; \\
 C_n &= R_0 \frac{h_2 - h_1}{2(h_1 + h_2) \left[1 + \frac{(h_1 + h_2)^2}{n\lambda R_0} \right]}.
 \end{aligned}
 \tag{3.2}$$

3.1.1.2. Оценка неровностей существенной зоны при отражении

Шероховатость поверхности существенной зоны при отражении вызывает рассеяние падающей волны и уменьшение напряженности поля в зеркальном отражении. Допустимые размеры неровностей подстилающей поверхности, при которых зеркальное отражение значительно преобладает над диффузным рассеянием, определяются соотношением длины волны и перепада высот рельефа отражающей границы. Процесс отражения плоской волны при наклонном падении на шероховатую поверхность с максимальной высотой неровностей h_{\max} можно представить распространением двух лучей (рис. 3.3).

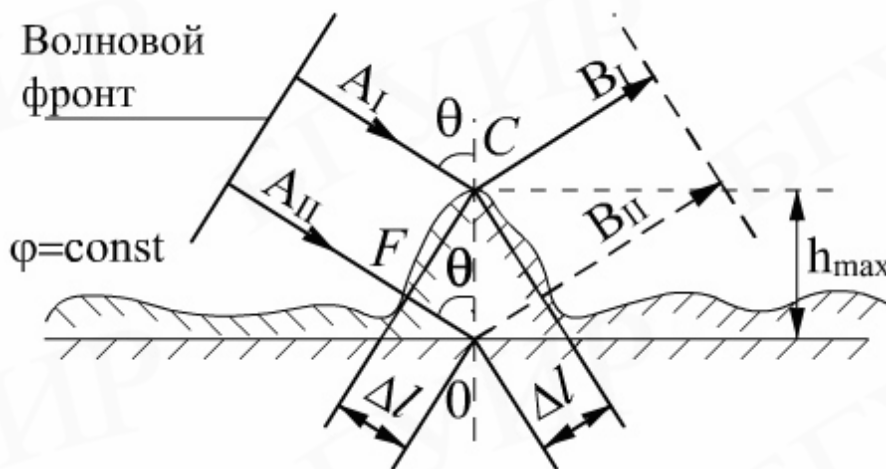


Рис. 3.3

Часть мощности падающей волны отражается от верхней границы шероховатости (луч A_I), а другая часть – от нижней (луч A_{II}). Отражение от негладкой поверхности принято считать зеркальным, если фазовый сдвиг разности хода лучей I, II не превышает $(45...90)^\circ$. Из треугольника COF находим разность хода лучей $\Delta l = 2h_{\max} \cos \theta$, откуда определяем условие зеркальности отражения:

$$\Delta \varphi = \frac{4\pi h_{\max} \cos \theta}{\lambda} < \frac{\pi}{2} \dots \frac{\pi}{4}; \quad h_{\max} \leq \frac{\lambda}{(8...16) \cos \theta}.
 \tag{3.3}$$

Требования к допустимой высоте неровностей h_{\max} , в соответствии с *критерием Рэлея*, определяемым соотношением (3.3), снижаются при увеличении длины трассы связи (пологое падение волны) и уменьшении рабочей частоты. Если высота неровностей существенной зоны не удовлетворяет критерию Рэлея, отражение падающей волны будет полудиффузным или полурассеянным и амплитуду поля в зеркальном направлении можно определить с помощью эффективного коэффициента отражения $R_s = R_i k_{us}$, где k_{us} – коэффициент влияния шероховатости подстилающей поверхности; R_i – коэффициент отражения от гладкой границы раздела двух сред. Интенсивность отраженной волны подчиняется закону Ламберта при наклонном падении на матовую поверхность (случай диффузного отражения). При этом величина $k_{us} = (\cos \theta)^{1/2}$, и когда выполняется критерий Рэлея, его значение составляет не менее 0,87. Количественная оценка ослабления отраженного луча от крупных неровностей производится по методу Кирхгофа, от мелких – по методу возмущений при использовании статистических и экспериментальных данных.

3.1.1.3. Интерференционный множитель

При заданной ориентации излучателя относительно подстилающей поверхности и известных его характеристиках результирующее поле в точке наблюдения определяется алгебраическим суммированием только в случае горизонтальной поляризации падающей волны, а для вертикальной – напряженность поля прямой и отраженной волн необходимо складывать геометрически. Если вибратор расположен на высоте h_1 и излучает в направлении \vec{h} , а точка

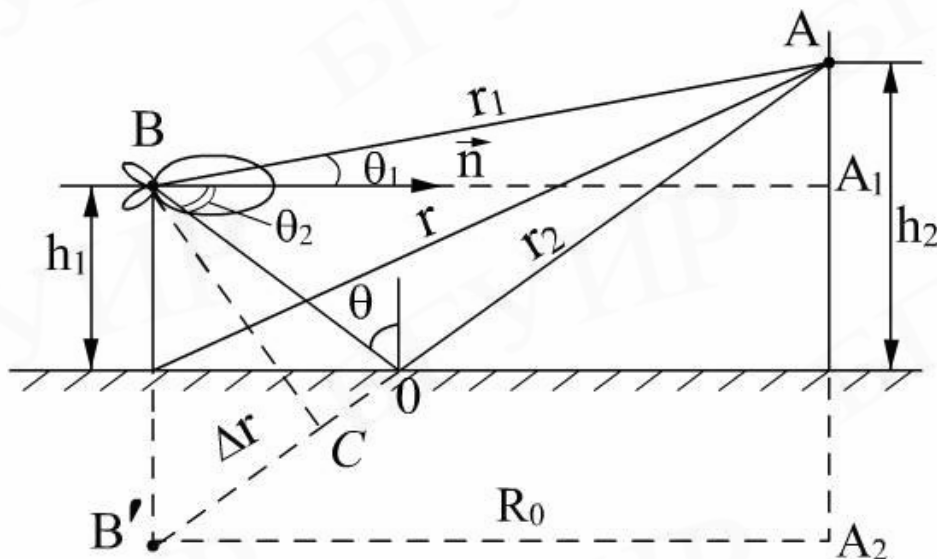


Рис. 3.4

наблюдения A находится на высоте h_2 от граничной плоскости (рис. 3.4), амплитудные значения напряженности поля прямой E_1 и отраженной E_2 волн в соответствии с выражением (1.7) имеют вид:

$$\begin{aligned} \mathcal{E}_1 &= \frac{(60PD)^{1/2}}{r_1} F(\theta_1) \exp(-jkr_1), \\ \mathcal{E}_2 &= \frac{(60PD)^{1/2}}{r_2} F(\theta_2) \exp(-jkr_2) \mathcal{R}_i, \end{aligned} \quad (3.4)$$

где $\mathcal{R}_i = |R_i| \exp(j\varphi_i)$ – коэффициент отражения для заданного вида поляризации падающей волны;

$F(\theta_1)$, $F(\theta_2)$ – функции направленности антенны для углов θ_1 и θ_2 соответственно.

Учитывая значительное превышение расстояния r_1 до точки наблюдения над высотой подвеса излучателя h_1 , можно в амплитудных множителях выражения (3.4) приближенно принять $r_1 \approx r_2 \approx R_0$, а также считать параллельными прямой и отраженный лучи ($BA \parallel OA$, $\angle BB'C \approx \theta$).

Независимо от вида поляризации (в принятом приближении) результирующее поле можно представить соотношением

$$\mathcal{E}_2 = \frac{F(\theta)}{r} (60PD)^{1/2} \exp(-jkr_1) \left[1 + \mathcal{R}_i \frac{F(\theta_2)}{F(\theta_1)} \exp(-jk\Delta r) \right], \quad (3.5)$$

где $\frac{F(\theta)}{r} (60PD)^{1/2} \exp(-jkr_1) = \mathcal{E}_m$ – амплитудное значение напряженности поля излучателя в свободном пространстве, которое определяется соотношением (1.7);

$\Delta r = r_2 - r_1 = 2h_1 \cos \theta$ – разность хода прямого и отраженного лучей;

$$1 + |R_i| \frac{F(\theta_2)}{F(\theta_1)} \exp[-j(k\Delta r - \varphi_i)] = |\Phi_i(\theta)| \exp(j\varphi_\Phi) \quad (3.6)$$

– интерференционный множитель, учитывающий влияние подстилающей поверхности земли.

Используя формулу Эйлера, модуль $|\Phi_i(\theta)|$ и фаза φ_Φ интерференционного множителя могут быть представлены в виде

$$\begin{aligned} |\Phi_i(\theta)| &= \sqrt{1 + 2|R_i| \frac{F(\theta_2)}{F(\theta_1)} \cos\left(\frac{4\pi h_1}{\lambda} \cos \theta - \varphi_i\right) + |\mathcal{R}_i|^2 \frac{F^2(\theta_2)}{F^2(\theta_1)}}, \\ \varphi_\Phi &= \arctg \left\{ \frac{|R_i| \sin\left(\frac{4\pi h_1}{\lambda} \cos \theta - \varphi_i\right)}{1 + |R_i| \cos\left(\frac{4\pi h_1}{\lambda} \cos \theta - \varphi_i\right)} \right\}, \end{aligned} \quad (3.7)$$

с учетом которых для результирующего поля (3.5) в точке приема можно записать:

$$E_{\Sigma}^{\&K} = f(\theta) \frac{\sqrt{60PD}}{r} e^{-j(kr_1 - \varphi_{\Phi})}, \quad (3.8)$$

где $f(\theta) = F(\theta) |\Phi_i(\theta)|$ – характеристика направленности излучателя с учетом подстилающей поверхности Земли.

Для слабо направленных антенн отношение направленностей при углах θ_1 и θ_2 приближается к единице $F(\theta_2)/F(\theta_1) \approx 1$, и экстремальные значения интерференционного множителя $|\Phi_i(\theta)|_{\max} = 1 + |\&K_i|$, $|\Phi_i(\theta)|_{\min} = 1 - |\&K_i|$ определяют пределы изменения результирующего поля в точке наблюдения.

Наличие в подкоренном выражении (3.7) функции $\cos\left(\frac{4\pi h_1}{\lambda} \cos \theta - \varphi_i\right)$ обуславливает осциллирующий характер $|\Phi_i(\theta)|$, максимумы и минимумы которого наблюдаются при углах:

$$\begin{aligned} \theta_{\max}^n &= \arccos \frac{(2\pi n + \varphi_i)\lambda}{4\pi h_i}, \\ \theta_{\min}^n &= \arccos \frac{\pi(2n + \varphi_i) + \varphi_i}{4\pi h_i} \lambda, \end{aligned} \quad (3.9)$$

где n – номер максимума или минимума.

Расчеты, выполненные по (3.7), показывают, что результирующее поле в точке наблюдения имеет лепестковую структуру, а количество лепестков пропорционально числу полуволн, укладывающихся на высоте антенны h_1 .

Зависимости интерференционных множителей вертикального и горизонтального вибратора над идеальным проводником, рассчитанные по выражению (3.7), представлены на рис. 3.5, 3.6. Поле излучателей возрастает вдвое в направлениях максимумов и отсутствует вдоль минимумов интерференционных множителей, так как модули коэффициентов отражения от идеального проводника равны единице. Для границы раздела с идеальным диэлектриком перепад максимальных и минимальных величин интерференционных множителей будет изменяться с ростом угла падения из-за сложной зависимости коэффициента отражения. Изрезанность характеристик направленности выражена в меньшей мере для излучателей с вертикальной поляризацией, ибо для всех углов падения θ $|\&K_{\perp}(\theta)| > |\&K_{\parallel}(\theta)|$ (исключая $\theta = 0$ и $\theta = \frac{\pi}{2}$). Нормированные диаграммы направленности элементарных излучателей $f_i(\theta)$ над идеальным диэлектриком представлены на рис. 3.7, 3.8.

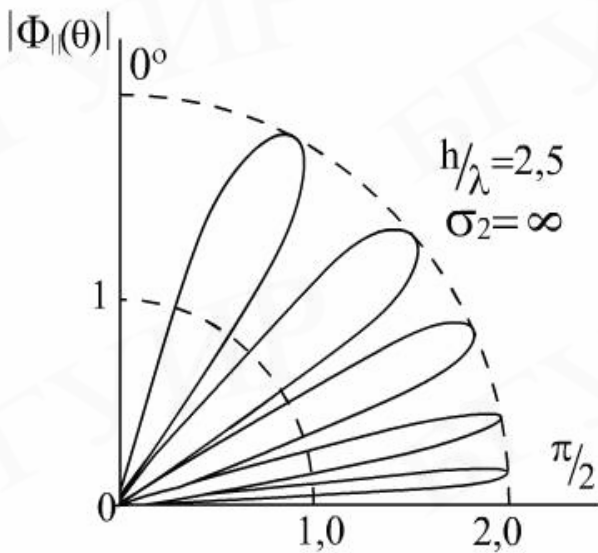


Рис. 3.5

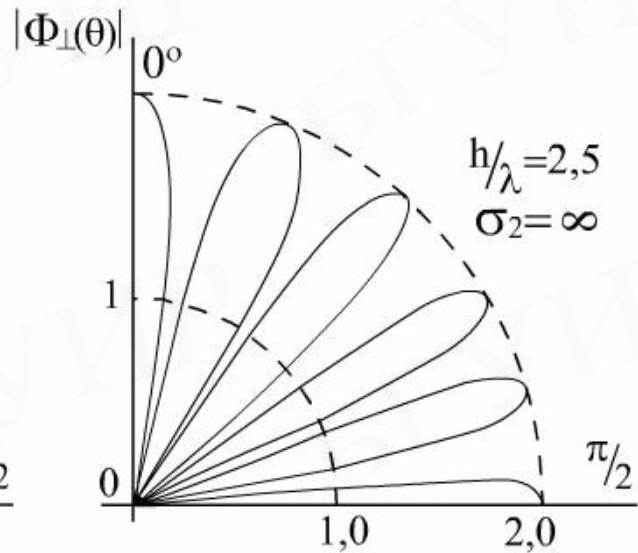


Рис. 3.6

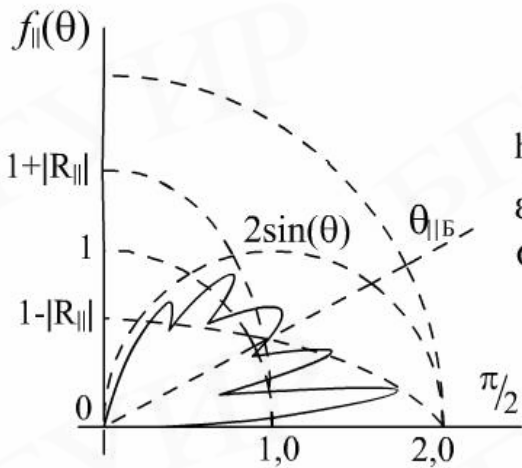


Рис. 3.7

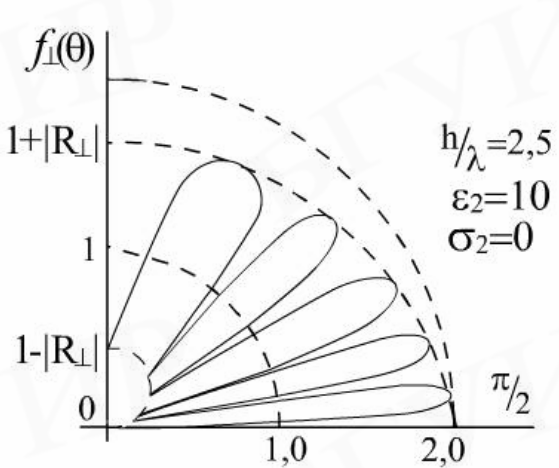


Рис. 3.8

Не менее интересно проследить, как зависит $|\Phi_i|$ от расстояния между корреспондентами. Для этого выразим разность хода Δr через расстояния r_1 , r_2 , R_0 и высоты передающей h_1 и приемной h_2 антенн (см. рис. 3.4), полагая, что $h_1, h_2 \ll R_0$ и $R_0 \approx r_1 \approx r_2$:

$$r_1 \approx R_0 + \frac{(h_2 - h_1)^2}{2R_0}; \quad r_2 \approx R_0 + \frac{(h_2 + h_1)^2}{2R_0}. \quad (3.10)$$

Тогда
$$\Delta r = r_2 - r_1 = \frac{2h_1 h_2}{R_0}. \quad (3.11)$$

Так как разность хода, входящая в (3.5) и соответственно в (3.7) $\Delta r = 2h_2 \cos \theta$, с учетом (3.11) выражение для модуля интерференционного множителя в случае слабонаправленных антенн $F(\theta_1)F(\theta_2) \approx 1$ примет вид

$$|\Phi_i(r)| = \sqrt{1 + 2|R_i| \cos\left(\frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}\right) + |R_i|^2}. \quad (3.12)$$

Наличие функции $\cos\left(\frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}\right)$ в подкоренном выражении (3.12) обуславливает осциллирующий характер $|\Phi_i(r)|$, максимумы и минимумы которого определяются из условий:

$$\begin{aligned} (\text{максимумы}) \quad & \cos\left(\frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda R_0} - \varphi_i\right) = +1, \\ (\text{минимумы}) \quad & \cos\left(\frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda R_0} - \varphi_i\right) = -1. \end{aligned} \quad (3.13)$$

Значения интерференционного множителя в максимумах $|\Phi_i(r)|_{\max} = 1 + |R_i|$ и минимумах $|\Phi_i(r)|_{\min} = 1 - |R_i|$. Общий вид зависимости $|\Phi_i(r)|$ в соответствии с (3.12) представлен на рис. 3.9.

На расстоянии R_{\max} (рис. 3.9) аргумент косинуса $\frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda R_0} - \varphi_i = 2\pi$ соответствует последнему максимуму, после чего наблюдается монотонное убывание $|\Phi_i(r)|$, так как $\Delta r \rightarrow 0$ и $\varphi_i \rightarrow \pi$. Для расстояний $R > R_{\max}$ соотношение (3.12) может быть упрощено, поскольку при $\theta \rightarrow \pi/2$ $|R_i| \approx 1$, $\varphi_i \approx \pi$:

$$|\Phi_i(r)| = 2 \left| \sin\left(\frac{2\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}\right) \right|. \quad (3.14)$$

График зависимости для (3.14) представлен на рис. 3.10.

Из представленной зависимости видно, что $|\Phi_i(r)|$ имеет интерференционный характер, максимумы и минимумы которого находятся на расстояниях

$$r_{\max}^n = \frac{4h_1 h_2}{\lambda(2n+1)}; \quad r_{\min}^n = \frac{2h_1 h_2}{\lambda(n+1)}, \quad (3.15)$$

где $n=0,1,2,3,\dots$ – порядковый номер максимума или минимума.

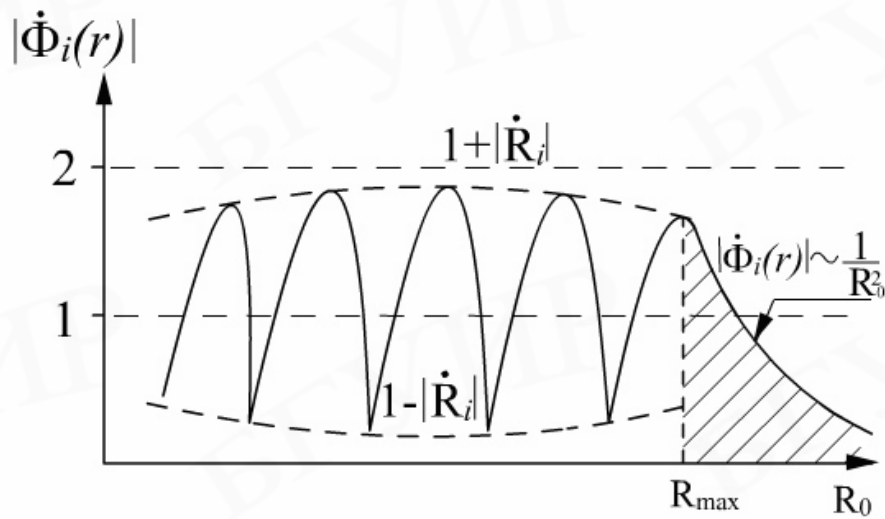


Рис. 3.9

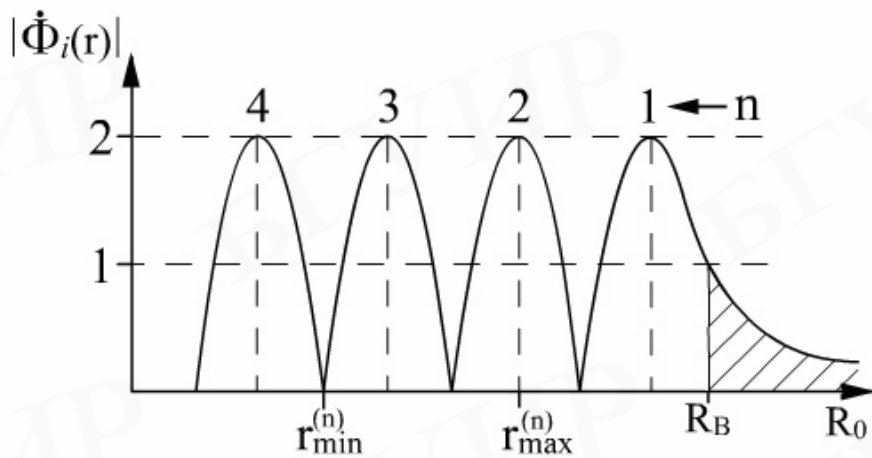


Рис. 3.10

Если $\alpha = \arg\left(\sin \frac{2\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}\right) \leq \frac{\pi}{9}$, то (3.14) можно представить как

$$|\Phi_i(r)| = 2 \left| \sin\left(\frac{2\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}\right) \right|_{\alpha \leq \frac{\pi}{9}} \approx \frac{2\pi h_1 h_2}{\lambda R_0}, \quad (3.16)$$

и для результирующего поля излучателя над границей раздела двух сред с учетом (3.5) можно записать:

$$|E_{zi}| = \frac{\sqrt{60PD}}{R_0^2} \frac{4\pi h_1 h_2}{\lambda}. \quad (3.17)$$

Выражение (3.17) было впервые получено академиком Б.А.Введенским в 1928 году и поэтому носит название *формулы Введенского*.

Учитывая, что (3.17) справедлива при условии $\frac{2\pi h_1 h_2}{\lambda R_B} \leq \frac{\pi}{9}$, определим расстояние (см. рис. 3.10)

$$R_B \geq 18h_1h_2/\lambda, \quad (3.18)$$

начиная с которых можно пользоваться формулой Введенского.

Убывание напряженности поля с расстоянием, как следует из (3.17), имеет квадратичный характер, что объясняется противофазностью прямой и отраженной волн при одинаковых практически амплитудах.

3.1.2. Поле излучателей вблизи плоской поверхности земли

Лучевая модель распространения ЭМВ теряет физический смысл решения задачи о взаимодействии поля излучателя с граничными средами, когда приемная и передающая антенны расположены на малой по сравнению с длиной волны высоте над подстилающей поверхностью. Например, квадратичная формула Введенского (3.17) дает нулевой результат при расчете напряженности поля таких излучателей (при $h \rightarrow 0$). Особенностью такого режима распространения является скольжение волны вдоль границы раздела, когда половина существенной для РРВ области пространства перекрыта подстилающей поверхностью и в процессах взаимодействия принимает участие зона граничной плоскости между точками излучения и приема (вытянутый эллипс, фокусы которого расположены на концах трассы распространения волны (см. рис. 3.2)).

Более строгие методы определения поля вблизи поверхности земли позволяют найти вертикальную составляющую вектора Герца в верхнем полупространстве (в воздухе), если $Z_c \ll Z_0$, в виде

$$\Psi = K \left(\frac{e^{-jkr_1}}{r_1} + \frac{e^{-jkr_2}}{r_2} - 2P \right), \quad (3.19)$$

где K – коэффициент, пропорциональный напряженности поля диполя;

$$r_2 = r_0 + \rho_0 = \left[R_0^2 + (h_1 + h_2)^2 \right]^{1/2}; \quad r_1 = \left[R_0^2 + (h_1 - h_2)^2 \right]^{1/2}; \quad (3.20)$$

$$P = \int_0^\infty \frac{jk\lambda \mathcal{Z}_s e^{-u(h_1+h_2)} J_0(\lambda R_0)}{(u + jk\mathcal{Z}_s)u} d\lambda,$$

здесь $u = (\lambda^2 - k^2)^{1/2}$; $\mathcal{Z}_s = \frac{Z_c}{Z_s}$; $Z_s = \left| \mathcal{Z}_s \right| e^{j\varphi_s} = \left. \frac{\mathcal{E}(z)}{H_x} \right|_{y=0}$ – поверхностный импеданс подстилающей поверхности земли;

$J_0(\lambda R_0)$ – функция Бесселя первого рода нулевого порядка.

В простейшем случае, когда подстилающая поверхность представляет собой идеальный проводник $\mathcal{Z}_s = 0$, интеграл P исчезает ($\mathcal{Z}_s \rightarrow 0$). Поэтому первое и

второе слагаемое в (3.19) могут быть интерпретированы как поля первичного и зеркального источников.

Если $|\Delta| \ll 1$ (что почти всегда выполняется), интеграл P может быть преобразован и для случая $kR_0 \gg 1$ можно записать:

$$P = \left(\frac{p}{w}\right)^{1/2} \left[1 - F(w) \frac{e^{-jkr_2}}{r_2} \right], \quad (3.21)$$

где $F(w) = 1 - j(\pi w)^{1/2} \operatorname{erfc}(jw^{1/2})e^{-w}$,

$$w = p \left(1 + \frac{h_1 + h_2}{\Delta} \right),$$

$$p = -(jk r_2 / 2) \Delta = |p| e^{jb},$$

$$\operatorname{erfc}(jw^{1/2}) = \frac{2}{\pi} \int_{jw^{1/2}}^{\infty} e^{-x^2} dx.$$

Для корреспондирующих точек, расположенных на поверхности земли, ($h_1 = h_2 = 0$) выражение (3.19) примет вид

$$\Psi = 2K \left(\frac{e^{-jkR_0}}{R_0} \right) F(p), \quad (3.22)$$

и для вертикальной составляющей напряженности электрического поля можно записать

$$E_y = 2k^2 K \left(\frac{e^{-jkR_0}}{R_0} \right) F(p). \quad (3.23)$$

Функция $F(p)$ характеризует поправку к полю диполя над идеально проводящей плоскостью и называется *функцией ослабления*, а комплексный аргумент $p = |p| e^{jb}$ – *численным расстоянием*.

Аргумент численного расстояния b связан с аргументом поверхностного импеданса φ_s следующим соотношением:

$$b = 2\varphi_s - \frac{\pi}{2}. \quad (3.24)$$

Диапазон изменений φ_s и b для различных типов подстилающих поверхностей представлен в табл. 3.1.

Таблица 3.1

Тип поверхности

емкостной	однородный	сильно индуктивный
$-\frac{\pi}{2} \leq \varphi_S < 0$	$0 \leq \varphi_S \leq \frac{\pi}{4}$	$\frac{\pi}{4} < \varphi_S \leq \frac{\pi}{2}$
$-\frac{3}{2}\pi \leq b < -\frac{\pi}{2}$	$-\frac{\pi}{2} \leq b < 0$	$0 \leq b \leq \frac{\pi}{2}$

Для однородного типа подстилающей поверхности значение b изменяется от -90° для случая диэлектрического полупространства до 0° для хорошего проводника. В случае же слоистой структуры нижнего полупространства (стратифицированная поверхность) поверхностный импеданс может соответствовать либо емкостному, либо сильно индуктивному типу поверхностей и определяется

$$\mathcal{Z}_c = \mathcal{Z}_1 \mathcal{Q}, \quad (3.25)$$

где \mathcal{Z}_1 – поверхностный импеданс границы раздела «воздух–первый слой»;
 $\mathcal{Q} = |Q|e^{jq}$ – поправочный множитель, учитывающий влияние нижних слоёв.

Для оценки числа слоёв, участвующих в формировании поля в точке приёма, можно воспользоваться графиком частотной зависимости глубины проникновения δ (рис. 3.11) для различных типов сред: 1 – морская вода; 2 – влажная почва; 3 – пресная вода; 4 – почва средней влажности; 5 – очень сухая почва; 6, 7 – лёд при разных температурах.

В случае двухслойной модели подстилающей поверхности поправочный множитель имеет вид

$$\mathcal{Q} = |Q|e^{jq} = \frac{(U_2/U_1) + (\gamma_2^2/\gamma_1^2)th(U_1 h_1)}{(\gamma_2^2/\gamma_1^2) + (U_2/U_1)th(U_1 h_1)}, \quad (3.26)$$

где $U_1 = (\gamma_1^2 + k^2)^{1/2}$ и $U_2 = (\gamma_2^2 + k^2)^{1/2}$; γ_1, γ_2 – постоянные распространения в верхнем и нижнем слоях.

Если токами смещения в обоих случаях пренебречь, то $U_1 \approx \gamma_1 \approx \sqrt{j\sigma_1\mu_{a2}\omega}$ и $U_2 \approx \gamma_2 \approx \sqrt{j\sigma_2\mu_{a1}\omega}$, где σ_1 и σ_2 – проводимости верхнего и нижнего слоёв соответственно; $\omega = 2\pi f$, f – частота ЭМВ; μ_{a1}, μ_{a2} – абсолютные магнитные проницаемости первого и второго слоёв соответственно (для немагнитных сред $\mu_{a1} = \mu_{a2} = \mu_0$).

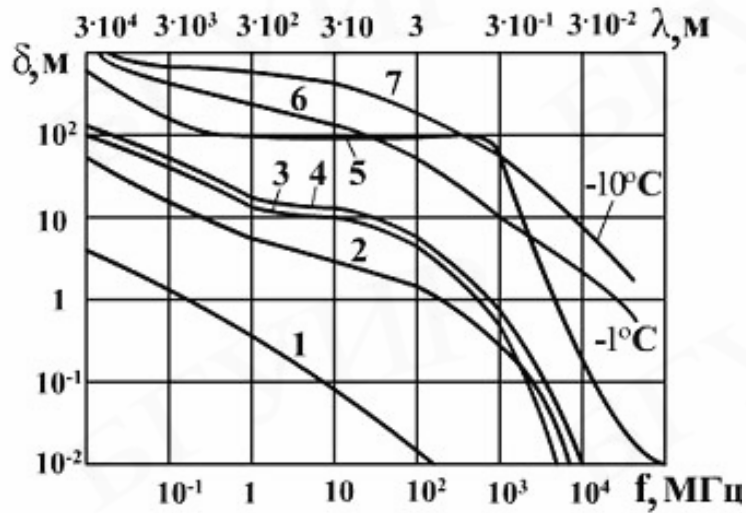


Рис. 3.11

Из (3.26) следует, что аргумент q может принимать значения от $+\frac{\pi}{4}$ до $-\frac{\pi}{4}$, если верхний слой достаточно тонкий и $\sigma_1 < \sigma_2$. В этом случае $-\frac{\pi}{2} \leq b \leq \frac{\pi}{2}$, т.е. аргумент численного расстояния может принимать положительные значения в отличие от РРВ над однородной поверхностью.

Другой случай, приводящий к положительным значениям b , соответствует РРВ над стратифицированной поверхностью, состоящей из тонкого диэлектрического слоя, находящегося над хорошо проводящей средой. В этом случае $b \rightarrow +\frac{\pi}{2}$ и в соответствии с табл. 3.1 классифицируется как сильно индуктивный тип подстилающей поверхности (ПП).

Периодически шероховатые поверхности могут обладать также индуктивными свойствами, если период шероховатости существенно меньше длины волны.

Характер функции ослабления $|F(p)|$ в значительной степени зависит от алгебраического знака b . Если $-2\pi < b < 0$, то для больших значений $|p|$

$$F(p) = -\frac{1}{2p} - \frac{(1 \cdot 3)}{(2p)^2} - \frac{(1 \cdot 3 \cdot 5)}{(2p)^3} - \dots, \quad (3.27)$$

и для $0 < b < 2\pi$

$$F(p) = -2j(\pi p)^{1/2} e^{-p} - \frac{1}{2p} - \frac{(1 \cdot 3)}{(2p)^2} - \frac{(1 \cdot 3 \cdot 5)}{(2p)^3} - \dots \quad (3.28)$$

Из выражений (3.23) и (3.27) видно, что когда b отрицательно, вертикальная составляющая поля E_y изменяется $1/R_0^2$ при $|p| \rightarrow \infty$. С другой стороны, если b положительно (3.28), $E_y \sim 1/\sqrt{R_0}$.

С учётом (3.27) и (3.28) асимптотическая форма общего решения для поднятых приёмной и передающей антенн (3.19) может быть представлена в виде

$$\Psi = \Psi_1 + \Psi_2 + \xi \Psi_3, \quad (3.29)$$

где $\xi = 0$ для $\arg w < 0$ и $\xi = 1$ для $\arg w > 0$;

$$\Psi_1 \approx K \left(\frac{\exp(-jkr_1)}{r_1} + \frac{\exp(-jkr_2)}{r_2} \frac{C - \frac{\Delta}{2}}{C + \frac{\Delta}{2}} \right); \quad (3.30)$$

$$\Psi_2 \approx K \left\{ \frac{1}{p(1 + C/\frac{\Delta}{2})^3} + \frac{1 \cdot 3}{2p^2(1 + C/\frac{\Delta}{2})^5} + \frac{1 \cdot 3 \cdot 5}{4p^3(1 + C/\frac{\Delta}{2})^7} + \dots \right\} \frac{\exp(-jkr_2)}{r_2}; \quad (3.31)$$

$$\Psi_3 \approx K \frac{2\frac{\Delta}{2}}{\frac{\Delta}{2} + C} 2j\sqrt{\pi w} e^{-w} \frac{\exp(-jkr_2)}{r_2}; \quad (3.32)$$

$$C = \frac{h_1 + h_2}{r_2}.$$

При условии $kR_0 \gg 1$ вертикальная составляющая поля может быть определена

$$E_y = \left(k^2 + \frac{\partial^2}{\partial y^2} \right) \Psi \approx k^2 (1 - C^2) \Psi. \quad (3.33)$$

Составляющая поля Ψ_1 может быть определена как *пространственная волна*, поскольку она складывается из прямой волны ($\exp(-jkr_1)/r_1$) и отражённой волны ($\exp(-jkr_2)/r_2$) с коэффициентом отражения $(C - \frac{\Delta}{2})/(C + \frac{\Delta}{2})$.

Компонент Ψ_2 получил название *поверхностной волны Нортон*. Сумма составляющих Ψ_1 и Ψ_2 полностью описывает ЭМП над однородной ПП. В случае, если корреспондирующие точки расположены на поверхности ($h_1 = h_2 = 0$) и $b < 0$, Ψ_2 является единственной волной в верхнем полупространстве. Если же $b > 0$, возбуждается ещё одна волна. Из-за её свойств она

получила название «*прилипшая*» *поверхностная волна* ($\Psi_3 \sim \frac{1}{\sqrt{kR_0}}$, $v_{\text{ППВ}} < c$,

где $c = 3 \cdot 10^8$ м/с – скорость света в вакууме). Существенным является то, что она экспоненциально затухает по мере удаления от подстилающей поверхности.

Для сильно индуктивных типов ПП ($b \approx \frac{\pi}{2}$) она значительно превосходит волну Нортон.

Если $b < 0$, то, согласно (3.28), над поверхностью возбуждается ускоренная ($v_{фц} > c$) волна, получившая название *волны Ценнека*.

Учитывая, что фазовые скорости прилипшей поверхностной волны (ППВ) $v_{фППВ}$ и поверхностной волны Нортон (ПВН) $v_{фПВН}$ различны, то при их распространении вдоль ПП возникает интерференция. Для упрощенного рассмотрения эффектов взаимодействия ППВ и ПВН ограничимся двумя первыми членами разложения (3.28). Тогда для $0 \leq b \leq \frac{\pi}{2}$

$$F(p) \approx 2\sqrt{\pi|p|} \exp(-|p|\cos b) \exp\left[-j\left(\frac{\pi-b}{2} + |p|\sin b\right)\right] + \frac{e^{-j(\pi+b)}}{2|p|}. \quad (3.34)$$

На рис. 3.12 представлена векторная диаграмма взаимодействия ППВ и ПВН.

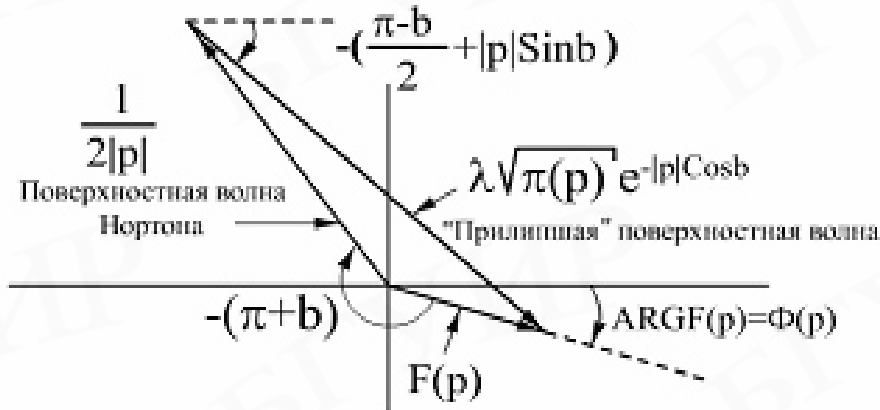


Рис. 3.12

Если b имеет постоянное значение, а $|p|$ возрастает, то вектор ППВ, изменяясь по величине, вращается вокруг второго вектора соответствующего ПВН, который уменьшается по величине с постоянной фазой $-(\pi + b)$ (см. рис. 3.12). Вращение одного вектора вокруг другого приводит к широкому диапазону изменений суммарного вектора.

В результате интерференции ППВ и ПВН график зависимости $F(p)$ имеет немонотонный характер и для n -й противофазной и m -й синфазной точек определяется:

$$F_{пф}(p) = \left[2\sqrt{\pi|p_n|} \exp(-|p_n|\cos b) - \frac{1}{2|p_n|} \right] \exp\{-j[(2n+2)\pi + b]\}, \quad (3.35)$$

$$F_{сф}(p) = \left[2\sqrt{\pi|p_m|} \exp(-|p_m|\cos b) - 2\frac{1}{2|p_m|} \right] \exp\{-j[(2m+1)\pi + b]\},$$

где $|p_n| = \frac{3b + (4n + 3)\pi}{2 \sin b}$; $|p_m| = \frac{3b + (4m + 1)\pi}{2 \sin b}$; $m, n = 0, 1, 2, \dots$

На рис 3.13 представлены зависимости $|F(p)|$ для $b = 30^\circ, 45^\circ, 70^\circ$ и 90° , из

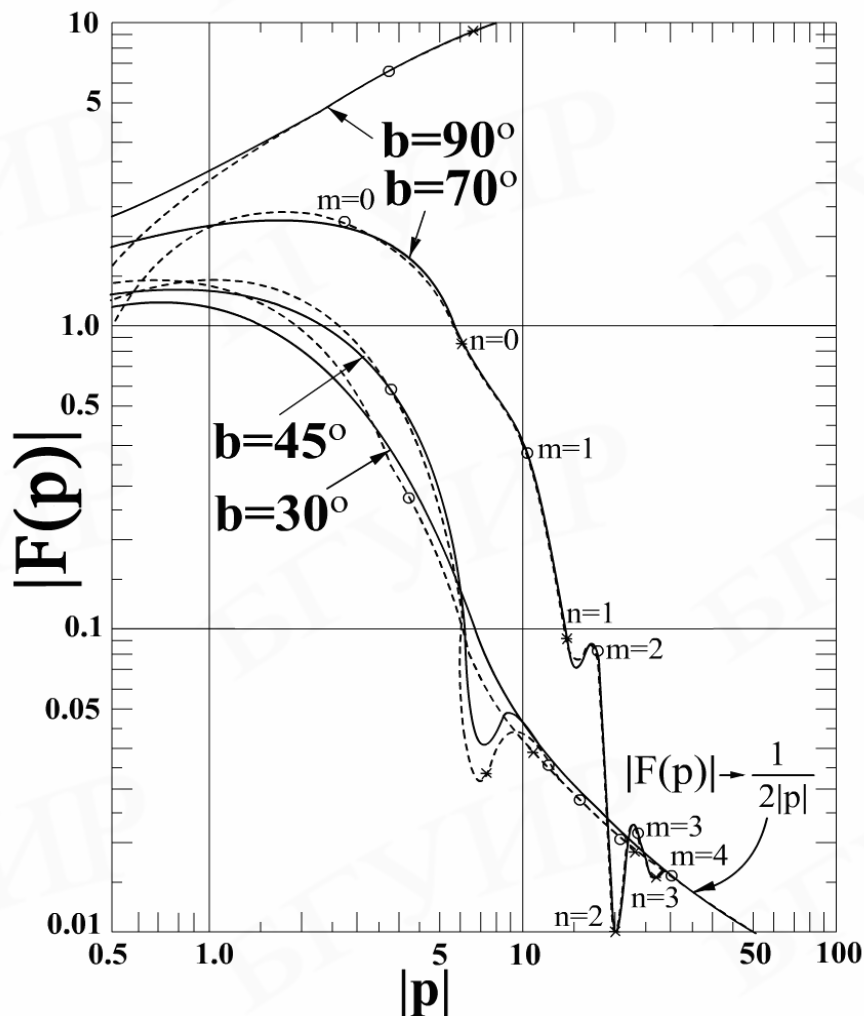


Рис. 3.13

которого следует, что интерференционный характер $|F(p)|$ наблюдается в том случае, если поле пространственной волны мало, а $b > 30^\circ$. Следует также отметить, что при $b \rightarrow +\frac{\pi}{2}$ модуль функции ослабления принимает значения больше единицы. Это вовсе не означает, что напряжённость поля возрастает при увеличении расстояния. Она продолжает убывать, хотя и медленнее, чем обратно пропорционально расстоянию.

Для приближённых вычислений функции ослабления можно воспользоваться формулой Шулейкина – Ван-дер-Поля

$$|F(p)| \approx \frac{2 + 0,3|p|}{2 + |p| + 0,6|p|^2}, \quad (3.36)$$

или, если $|p| > 25$,

$$|F(p)| \approx \frac{1}{2|p|}. \quad (3.37)$$

В нижнем полупространстве ($y < 0$, рис. 3.2) вблизи границы раздела «воздух–земля» распространяется так называемая *боковая волна*.

За счёт большого значения диэлектрической проницаемости почвы ($\epsilon_2 = \epsilon_r - j60\lambda\sigma$) даже для сравнительно небольших расстояний поле боковой волны оказывается пренебрежимо малым по сравнению с полем земной волны и обычно не учитывается.

3.1.3. Структура ЭМП в непосредственной близости от границы раздела

Вертикальная составляющая ЭМП E_{1Y} в воздухе определяется соотношением (3.23). Однако за счёт потерь во второй среде наряду с вертикальной возникает горизонтальная составляющая напряжённости электрического поля E_{1Z} , определяемая через импедансные граничные условия $E_{1Z} = Z_{S2}H_{1X}$ (рис. 3.14), и соотношение между поперечными компонентами плоской волны в первой среде $E_{1Y} = Z_{S1}H_{1X}$ выражается следующим образом:

$$E_{1Z} = E_{1Y} \mathcal{K}_{S2} / Z_{S1}, \quad (3.38)$$

где $Z_{S1} = \sqrt{\frac{\mu_0}{\epsilon_0}} = Z_0 = 120\pi$; $\mathcal{K}_{S2} = \sqrt{\frac{\mu_0}{\epsilon_0(\epsilon_r - j60\lambda\sigma)}}$.

Горизонтальная составляющая E_{1Z} для гармонического поля может быть представлена с учетом (3.38) в виде

$$\mathcal{K}_{1Z} = \frac{E_{1Ym}}{[\epsilon_r^2 + (60\lambda\sigma_2)^2]^{1/4}} e^{j(\omega t + \alpha/2)}, \quad (3.39)$$

где $\alpha = \arctg \frac{60\lambda\sigma_2}{\epsilon_r}$.

Амплитуда горизонтальной составляющей, как следует из (3.39), тем меньше, чем больше проводимость почвы и чем длиннее волна λ .

При РРВ над идеально проводящей поверхностью ($\sigma_2 \rightarrow \infty$) $E_{1Z} \rightarrow 0$. При конечных значениях проводимости почвы горизонтальная составляющая E_{1Z} намного меньше вертикальной составляющей E_{1Y} .

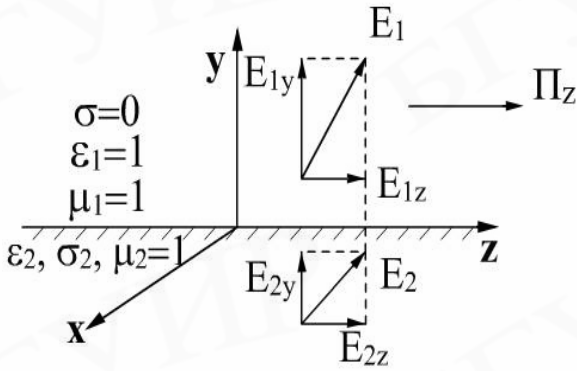


Рис. 3.14

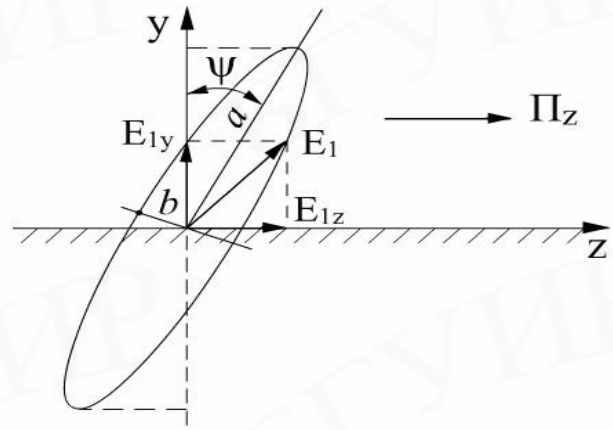


Рис. 3.15

В нижнем полупространстве (в почве) поле вблизи границы раздела может быть определено на основании строгих граничных условий

$$\begin{cases} E_{1z} = E_{2z}, \\ E_{1y}\epsilon_1 = E_{2y}\epsilon_2. \end{cases} \quad (3.40)$$

Откуда, учитывая, что $\epsilon_1 = 1$,

$$E_{2y} = \frac{E_{1ym}}{[\epsilon_r^2 + (60\lambda\sigma)^2]^{1/4}} \exp[j\omega t + j\alpha]. \quad (3.41)$$

Учитывая, что $|\epsilon_r| \gg 1$, вертикальная составляющая E_{2y} во второй среде намного меньше напряженности поля E_{1y} в первой среде и меньше горизонтальной составляющей E_{2z} . Вследствие того, что продольная составляющая напряженности поля волны в воздухе E_{1z} сдвинута по фазе относительно вертикальной E_{1y} , результирующее поле оказывается эллиптически поляризованным в вертикальной плоскости YOZ (рис. 3.15), т.е. волна перестает быть плоской. Выражение (3.39) показывает, что если в почве преобладают токи смещения ($\epsilon_r \gg 60\lambda\sigma$), то угол сдвига по фазе $\alpha \rightarrow 0$, и наоборот, если в почве преобладают токи проводимости, то, $\alpha/2 \rightarrow \pi/4$. При наиболее часто встречающихся параметрах почвы эксцентриситет эллипса поляризации $k = a/b$ (см. рис. 3.15) очень велик, и поэтому можно считать, что электрическое поле линейно поляризовано, и суммарный вектор напряженности поля ориентирован вдоль большой оси эллипса поляризации. В этом случае можно говорить об угле наклона фронта волны ψ относительно нормали к границе раздела, определяемой как

$$\operatorname{tg} \psi = \frac{E_{1zm}}{E_{1ym}} = [\epsilon_r^2 + (60\lambda\sigma)^2]^{-1/4}. \quad (3.42)$$

Явление наклона фронта волны позволяет использовать его для приема и передачи земных волн на горизонтальные антенны, расположенные на небольшой высоте (глубине) над (под) поверхностью земли.

3.1.4. Распространение радиоволн над неоднородной трассой

В реальных условиях рассмотренные до сих пор случаи РРВ над однородной почвой встречаются довольно редко. Чаще всего на пути от передающей до приемной антенн радиоволны распространяются над почвами с различными электрическими параметрами. В общем случае решение такой задачи является довольно сложным. Однако некоторые закономерности РРВ над неоднородной трассой можно проследить на примере взаимодействия поверхностной волны с локальной импедансной неоднородностью S_0 , расположенной на однородной плоской подстилающей поверхности (рис. 3.16).

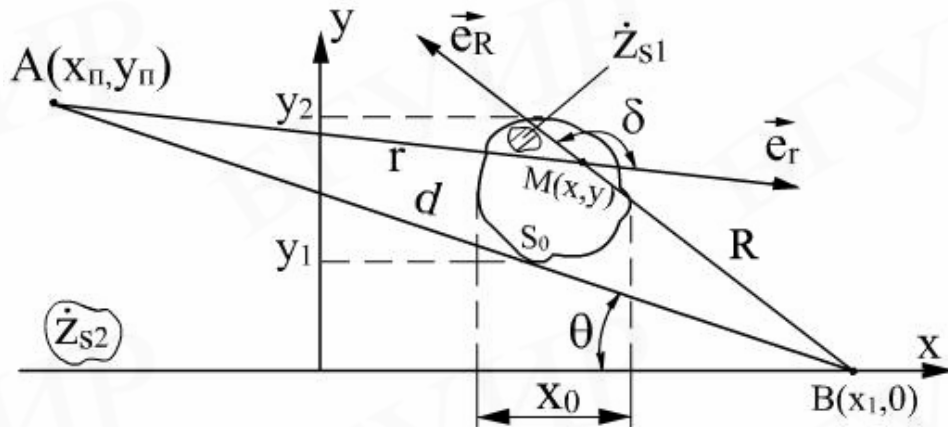


Рис. 3.16

Предполагается, что передающий и приемный диполи расположены на подстилающей поверхности (в плоскости XY) с координатами $A(X_{п}, Y_{п})$ и $B(X_1, 0)$ соответственно. Подстилающая поверхность характеризуется поверхностным импедансом Z_{S2} , а неоднородность Z_{S1} .

Решение задачи такого вида сводится к анализу неоднородного двумерного интегрального уравнения для функции ослабления над неоднородной поверхностью вида

$$\begin{aligned}
 \mathcal{R}(d, Z_1, Z_2) = & \mathcal{R}(d, Z_2) - j \frac{kd}{2\pi} \exp(jkd) \int_{S_0} [(Z_1 - Z_2)(1 - j/kr)F(R, Z_1, Z_2) \times \\
 & \times (1 - j/kR)\mathcal{R}(r, Z_2) \exp[-jk(r+R)]r^{-1}R^{-1} \cos \delta] dS,
 \end{aligned}
 \tag{3.43}$$

где Z_2 и Z_1 – нормированные по $Z_0 = 120\pi$ (Ом) импедансы подстилающей поверхности и неоднородности; $\mathcal{R}(r, Z_2)$ и $\mathcal{R}(R, Z_1, Z_2)$ – неизвестные, медленно меняющиеся функции ослабления, зависящие от расстояний r и R до точки ин-

тегрирования M с текущими координатами (x, y) на поверхности S_0 импедансной неоднородности; δ – угол между векторами \vec{e}_r^U и \vec{e}_R^D ; $K(d, Z_2)$ – функция ослабления для однородной плоской подстилающей поверхности с нормированным поверхностным импедансом Z_2 .

В приближении для случая резкого изменения импедансов от Z_2 до Z_1 решение уравнения (3.43) можно представить в виде

$$K(d, Z_1, Z_2) = K(d, Z_2) \left[\frac{f(r, Z) - 1}{2} K(\mu_1, \mu_2) \right], \quad (3.44)$$

где $f(r, Z)$ – функция, описывающая относительное приращение поля в окрестности бесконечной полосы шириной x_0 (см. рис. 3.16), учитывающая продольные размеры неоднородности и контраст импедансов $Z_1 - Z_2 = Z_m e^{j\varphi}$.

Для области подстилающей поверхности между источником излучения и полосой

$$f_1(r, Z) = 1 - D [D_1 - \exp(-j\nu_0) D_2], \quad (3.45)$$

$$D = Z_m \exp[j(\varphi + \nu_1 + \pi/2)] / 2 \cos \theta,$$

где $D_1 = (\cos^2 \theta - j\nu_1) H_0^{(2)}(-\nu_1) + \nu_1 H_1^{(2)}(-\nu_1),$

$$D_2 = [\cos^2 \theta - j(\nu_0 - \nu_1)] H_0^{(2)}(\nu_0 - \nu_1) - (\nu_0 - \nu_1) H_1^{(2)}(\nu_0 - \nu_1).$$

Над импедансной полосой функция относительного приращения поля имеет вид

$$f_2(r, Z) = 1 - D [D_3 - \exp(-j\nu_0) D_2], \quad (3.46)$$

где $D_3 = [\cos^2 \theta - j\nu_1] H_0^{(2)}(\nu_1) - \nu_1 H_1^{(2)}(-\nu_1);$

и для области поверхности за полосой

$$f_3(r, Z) = 1 - D [D_3 - \exp(-j\nu_0) D_4],$$

здесь $D_4 = [\cos^2 \theta - j(\nu_1 - \nu_0)] H_0^{(2)}(\nu_1 - \nu_0) - (\nu_1 - \nu_0) H_0^{(2)}(\nu_1 - \nu_0).$

В соотношениях (3.45) и (3.46) $\nu_0 = kx_0 \cos \theta$, $\nu_1 = kx_1 \cos \theta$; $H_0^{(2)}(\nu)$ и $H_1^{(2)}(\nu)$ – функции Ханкеля второго рода нулевого и первого порядков соответственно, $k = 2\pi / \lambda$, λ – длина волны.

На рис. 3.17, а представлены результаты расчёта $|f(r, Z)|$ для случая идеально проводящей полосы на диэлектрической подстилающей поверхности, а на рис. 3.17, б для инверсного случая – диэлектрической полосы на идеально проводящей плоскости.

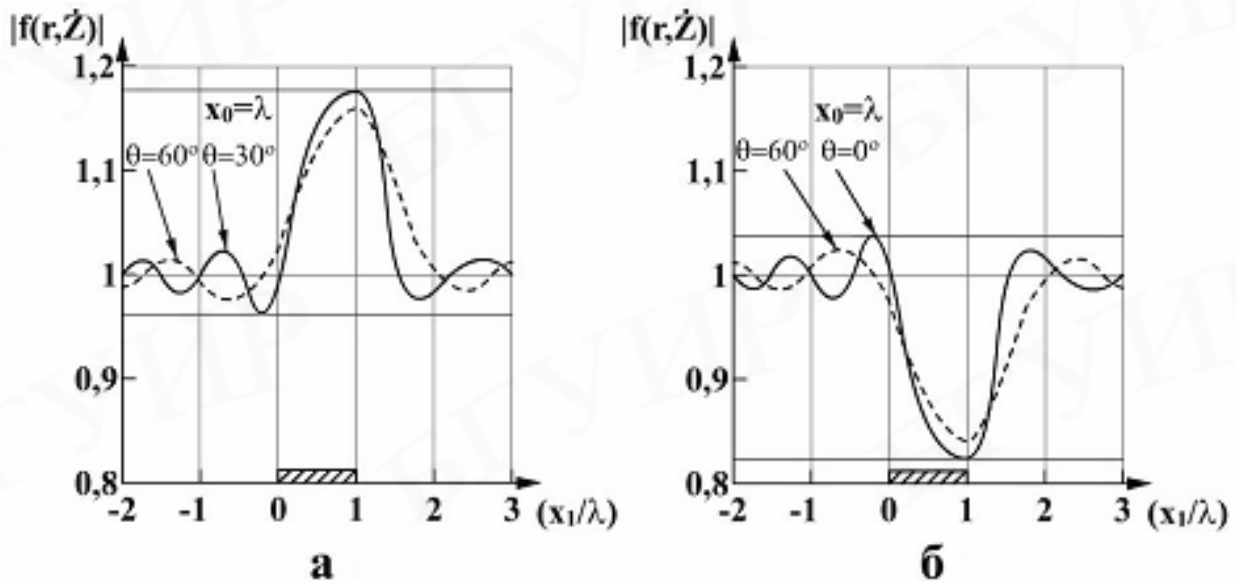


Рис. 3.17

Из представленных результатов на рис. 3.17 следует, что возмущение поля существенно зависит от угла набега волны θ и контраста импедансов ($Z_1 - Z_2$). Амплитудное значение $|f(r, Z)|$ до неоднородности и за ней характеризуется осцилляциями, которые могут быть интерпретированы как результат интерференции падающей волны и волны, рассеянной неоднородностью.

Функция $K(\mu_1, \mu_2) = \text{erf}[(jkd/2)^{1/2} \mu_2] - \text{erf}[(jkd/2)^{1/2} \mu_1]$ учитывает влияние поперечных размеров неоднородности и ее положение на трассе относительно линии терминала AB , и $\text{erf}[(jkd/2)^{1/2} \mu] = \frac{2}{\sqrt{\pi}} \int_0^x e^{-t^2} dt$ – интеграл вероятности, который может быть выражен через интегралы Френеля:

$$\text{erf}[(jkd/2)^{1/2} \mu] = \pm \left[C\left(\frac{kd}{2} \mu^2\right) + S\left(\frac{kd}{2} \mu^2\right) \right] \mu j \left[S\left(\frac{kd}{2} \mu^2\right) - C\left(\frac{kd}{2} \mu^2\right) \right]. \quad (3.47)$$

Верхний знак в (3.47) выбирается для $\mu > 0$, а нижний – для $\mu < 0$. Параметр μ характеризует координату неоднородности в эллиптической системе, связанной с декартовыми соотношениями

$$\left. \begin{aligned} \frac{x^2}{f^2 C h^2 \mu} + \frac{y^2}{f^2 S h^2 \mu} &= 1 \quad (\mu = \text{const}) \\ \frac{x^2}{f^2 \cos^2 \eta} - \frac{y^2}{f^2 \sin^2 \eta} &= 1 \quad (\eta = \text{const}) \end{aligned} \right\} \quad (3.48)$$

где $-\infty < \mu < \infty$; $0 \leq \eta < \pi$; $d = 2f$ – расстояние между точками передачи A и приема B ; f – фокусное расстояние.

Полагая координаты неоднородности в декартовой системе известными (см. рис. 3.18) для случая $y \ll f$ и $x_2 \approx f$ (x_2 – расстояние от неоднородности до начала координат), решение (3.48) позволяет определить параметр μ через геометрические характеристики трассы

$$\mu_{1,2} = \ln[(2y_{1,2}/d)^{1/2} + 1]. \quad (3.49)$$

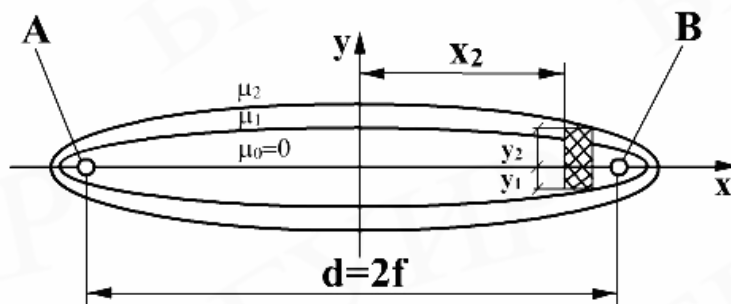


Рис. 3.18

Графическая зависимость для действительной и мнимой частей выражения (3.49) представлена на рис. 3.19 в виде спирали Корню. Когда kd велико, что соответствует расположению неоднородности в стороне от линий терминала AB , она оказывает незначительное влияние на возмущение поля в точке приема, поскольку $|\mathcal{K}(\mu_1, \mu_2)|$ мал.

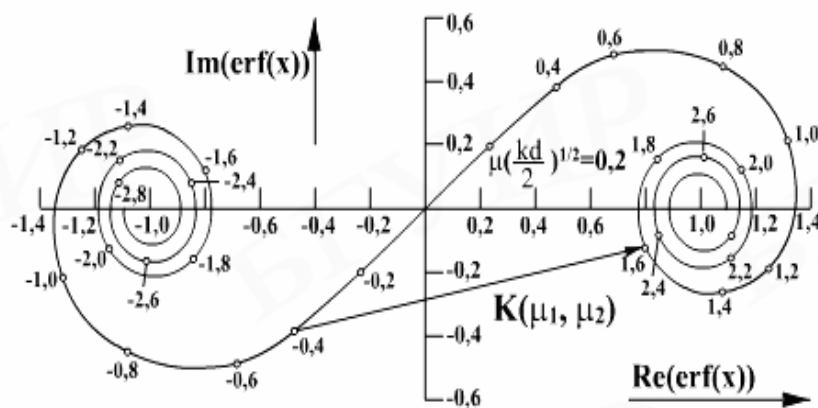


Рис. 3.19

Если неоднородность расположена по обе стороны от линии терминала, вклад в амплитудную и фазовую характеристики поля принимаемой волны может быть значительным и зависит от ширины неоднородности. Максимальное

значение $|K(\mu_1, \mu_2)| \approx 2,7$ принимает, когда неоднородность расположена симметрично относительно линии $\mu = 0$ (см. рис. 3.17) при $(\sqrt{kd/2})\mu = 1,125$. Откуда с учетом (3.49) несложно определить ширину неоднородности, при которой будет наблюдаться максимальное возмущение поля в точке приема: $2Y_m = 0,836\lambda$.

Таким образом, неоднородность шириной $2Y_m$, расположенная симметрично относительно линии терминала, будет оказывать в 1,35 раза большее влияние на возмущение поля в точке приема, чем бесконечная полоса с теми же параметрами поверхностного импеданса, для которой $|K(\mu_1, \mu_2)| = |K(-\infty, \infty)| = 2$.

Расчеты показывают, что зависимость $|K(\mu_1, \mu_2)|$ от смещения центра неоднородности относительно линии $\mu = 0$ имеет ярко выраженный максимум, совпадающий с геометрическим центром неоднородности. При небольших отклонениях от центра $(0,1 - 0,12)\lambda$ амплитудное значение $K(\mu_1, \mu_2)$ изменяется незначительно. При больших отклонениях амплитуда функции резко падает и на краях неоднородности составляет 26% от максимального значения.

3.2. Распространение земных радиоволн над сферической поверхностью Земли

3.2.1. Дальность прямой видимости

Механизм распространения радиоволн над гладкой сферической подстилающей поверхностью Земли во многом сходен с механизмом РРВ над плоскостью подстилающей поверхности. Однако имеются различия, главное из которых состоит в том, что при определенных условиях поверхность может оказывать затеняющее влияние на поле как прямой, так и отраженной волн, если точка приема находится вне зоны прямой видимости.

Расстояние прямой видимости $r_0 = r_{01} + r_{02}$ при заданных высотах антенн h_1 и h_2 можно определить, зная геоцентрические углы α и β (рис. 3.20):

$$\begin{cases} \cos \alpha = a / (a + h_1) \approx 1 - h_1 / a, \\ \cos \beta = a / (a + h_2) \approx 1 - h_2 / a. \end{cases} \quad (3.50)$$

Учитывая, что $h_1, h_2 \ll a$ и для практически встречающихся случаев геоцентрические углы α и β также малы, можно записать:

$$\begin{cases} \cos \alpha = 1 - \frac{\alpha^2}{2}, \\ \cos \beta = 1 - \frac{\beta^2}{2}. \end{cases} \quad (3.51)$$

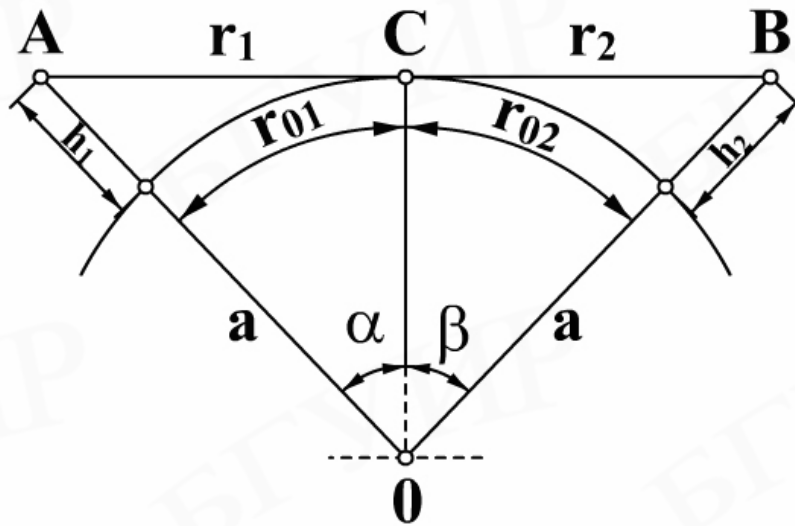


Рис. 3.20

Приравнявая (3.50) и (3.51), находим

$$\begin{cases} \alpha = \frac{r_{01}}{a} = \sqrt{\frac{2h_1}{a}}, \\ \beta = \frac{r_{02}}{a} = \sqrt{\frac{2h_2}{a}}. \end{cases} \quad (3.52)$$

Из (3.52) определим дальность прямой видимости:

$$r_0 = r_{01} + r_{02} = \sqrt{2a}(\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}). \quad (3.53)$$

Если высоты антенн выражены в метрах, а расстояние – в километрах, с учетом радиуса Земли $a = 6370(\text{км})$, формула (3.53) принимает следующий вид

$$r_{0(\text{км})} = 3,57(\sqrt{h_{1(\text{м})}} + \sqrt{h_{2(\text{м})}}). \quad (3.54)$$

т.е. дальность действия антенн однозначно определяется высотами подвеса приемной и передающей антенн.

3.2.2. Протяженность радиотрассы с учетом кривизны земли

В зависимости от расстояния r по сравнению с дальностью прямой видимости r_0 (3.53), на котором находится приемная антенна, различают три зоны:

- освещенности ($r \leq 0,7r_0$);
- полутени ($0,7r_0 < r < 1,3r_0$);
- тени ($r \geq 1,3r_0$).

Положение границ этих зон определяется сменой характера зависимости напряженности ЭМП от расстояния. В зоне освещенности механизм РРВ подобен механизму распространения радиоволн над плоской подстилающей поверхностью. Для количественной оценки величины суммарного поля достаточно ввести понятие приведенных высот передающей и приёмной антенн над плоскостью горизонта.

Приведенными высотами h'_1 и h'_2 называют высоты передающей и приемной антенн над плоскостью горизонта, касающейся поверхности земли в точке формирования отраженного луча С (рис. 3.21.)

Учитывая, что при $r < r_0$ $h_1 \approx h_2$ приведенные высоты могут быть определены как

$$\begin{cases} h'_1 = h_1 - \Delta h_1, \\ h'_2 = h_2 - \Delta h_2, \end{cases} \quad (3.55)$$

где Δh_1 и Δh_2 определяются из соотношений:

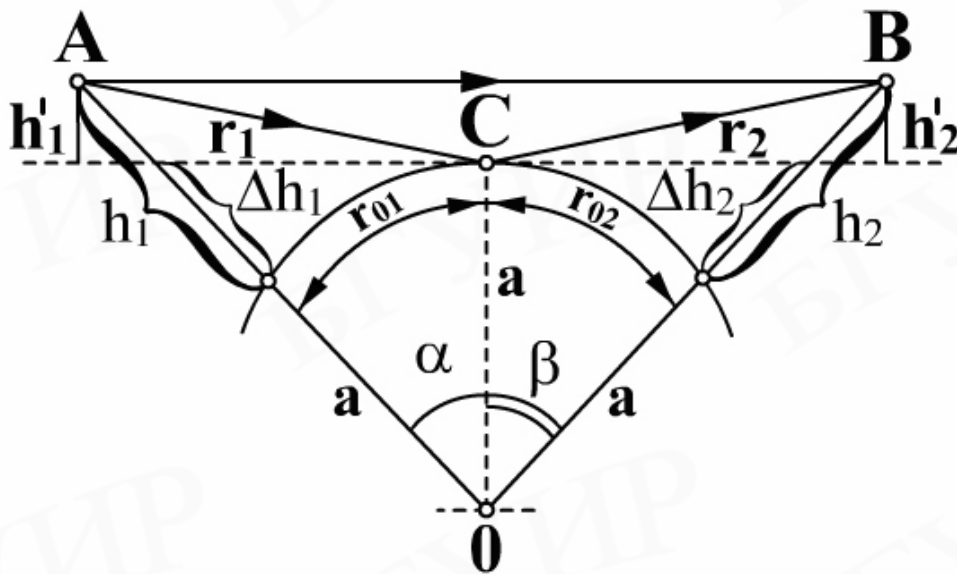


Рис. 3.21

$$\begin{cases} (\Delta h_1 - a)^2 = a^2 + r_{01}^2, \\ (\Delta h_2 - a)^2 = a^2 + r_{02}^2; \end{cases} \quad (3.56)$$

$$\begin{cases} \Delta h_1 = \frac{r_{01}^2}{2a}, \\ \Delta h_2 = \frac{r_{02}^2}{2a}. \end{cases} \quad (3.57)$$

Расстояния r_{01} и r_{02} определяются громоздкими выражениями, но для случая, когда $r_0 \ll r$, можно воспользоваться плоской границей раздела, полагая $r_{01} \approx r_1$ и $r_{02} \approx r_2$ (см. рис. 3.21). В этом случае $h_1/h_2 = r_1/r_2$, $r_1 + r_2 = r$ и для расстояний r_{01} и r_{02} получим

$$\begin{cases} r_{01} \approx r_1 = \frac{h_1 r}{h_1 + h_2}, \\ r_{02} \approx r_2 = \frac{h_2 r}{h_1 + h_2}. \end{cases} \quad (3.58)$$

С учетом (3.57) и (3.58) приведенные высоты (3.59) будут определяться соотношениями:

$$\begin{cases} h'_1 = h_1 - \frac{(h_1 r)^2}{(h_1 + h_2)^2 2a}, \\ h'_2 = h_2 - \frac{(h_2 r)^2}{(h_1 + h_2)^2 2a}. \end{cases} \quad (3.59)$$

С помощью выражения (3.59) можно определить разность хода Δr , входящую в интерференционную формулу (3.11)

$$\Delta r = \frac{2h'_1 2h'_2}{r} \quad (3.60)$$

и угол скольжения γ для определения коэффициентов отражения Френеля:

$$\operatorname{tg} \gamma = \frac{h'_1 + h'_2}{r}. \quad (3.61)$$

Во второй зоне, т.е. при $0,7r_0 < r < 1,3r_0$, расстояния r_{01} и r_{02} можно приближенно определить из (3.54):

$$\begin{cases} r_{01} \approx \sqrt{2ah_1}, \\ r_{02} \approx \sqrt{2ah_2}. \end{cases} \quad (3.62)$$

В этом случае

$$\begin{cases} r_{01} \approx \frac{\sqrt{h_1}}{\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}} r, \\ r_{02} \approx \frac{\sqrt{h_2}}{\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}} r \end{cases} \quad (3.63)$$

и выражения для приведенных высот примут вид

$$\begin{cases} h'_1 = h_1 - \frac{h_1 r^2}{(\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2})^2 2a}, \\ h'_2 = h_2 - \frac{h_2 r^2}{(h_1 + h_2)^2 2a}. \end{cases} \quad (3.64)$$

Соотношение (3.64) справедливо, вообще говоря, только при $r \leq r_0$ и дает значительную погрешность при $r > r_0$.

Нарушение соответствия результатов для расстояния $r > r_0$ указывает, что лучевая трактовка механизма РРВ на базе понятий геометрической оптики теряет в этих условиях свою силу. Решение задачи о величине поля на этих расстояниях должно базироваться на более строгих электродинамических методах исследования, учитывающих дифракционные явления.

3.2.3. Дифракционная формула для функции ослабления

Классическое решение задачи о распространении радиоволн вокруг сферической полупроводящей поверхности Земли заключается в решении системы уравнений Максвелла, составленных для воздуха и земли, при учете соответствующих граничных условий и особенностей в месте расположения излучателя. По такому пути пошли первые исследователи этой проблемы: Ватсон – 1918г., Введенский – 1935 – 1937 гг., Ван-дер-Поль и Бреммер – 1937 – 1939 гг. Трудность проблемы заключается в том, что выражение для вектора Герца получалось в виде очень медленно сходящегося ряда, включающего функции Лежандра, Ханкеля и Бесселя.

В 1945 г. В.А. Фок применил новый метод к решению задачи о дифракции вокруг земного шара, заключающийся в замене медленно сходящегося ряда для функций Герца контурным интегралом в комплексной плоскости, однако другого вида, чем контурный интеграл в методе Ватсона. Используя понятие о

«большом параметре» рассматриваемой задачи, разделив главный участок интегрирования и заменив на этом участке функции Ханкеля и Бесселя их асимптотическими выражениями через вновь введенные функции Эйри, В.А. Фок получил замкнутое выражение для функции ослабления, пригодное для любых расстояний от передатчика. Анализ полученного решения показал, что на небольших удалениях от передатчика оно переходило в обычные интерференционные формулы и наоборот – при больших удалениях решение сводилось к одночленной дифракционной формуле.

Следуя методике В.А. Фока, введем понятия «масштаб расстояний»:

$$L = \left(\frac{\lambda a^2}{\pi} \right)^{1/3} \quad (3.65)$$

и «масштаб высот»:

$$H = \frac{1}{2} \left(\frac{a \lambda^2}{\pi^2} \right). \quad (3.66)$$

Это позволяет выразить длину трассы и высоты приемной и передающей антенн в безразмерных единицах:

$$x = r/L, \quad y_1 = h_1/H, \quad y_2 = h_2/H, \quad (3.67)$$

которые получили соответственно наименования относительного расстояния и относительных высот антенн.

С учетом (3.67) множитель ослабления в теории Фока представляется выражением

$$F = 2\sqrt{\pi x} \left| \sum_{s=1}^{\infty} \frac{e^{jx t_s}}{t_s + q^2} \frac{h_2(t_s + y_1)}{h_2(t_s)} \frac{h_2(t_s + y_2)}{h_2(t_s)} \right|, \quad (3.68)$$

где $q = j \sqrt{\frac{\pi a}{\lambda}} \frac{1}{\sqrt{\epsilon_r - j60\lambda\sigma}}$ учитывает полупроводящие свойства подстилающей поверхности (при $\lambda \rightarrow \infty$ или $\sigma \rightarrow \infty$, $q \rightarrow 0$; при $\lambda \rightarrow 0$ или $\sigma \rightarrow 0$ $q \rightarrow \infty$);

$$h_2(t) = \sqrt{\frac{\pi}{3}} e^{-j \frac{2\pi}{3} t^{1/2}} H_{1/3}^{(2)} \left[\frac{2}{3} t^{3/2} \right] - \text{функция Эйри; } H_{1/3}^{(2)} \left[\frac{2}{3} t^{3/2} \right] - \text{функция}$$

Ханкеля второго рода, порядка 1/3;

t_s – корни дифференциального уравнения $h'_2(t) - qh_2(t) = 0$ для $S = 5$ – приведены в табл. 3.2.

Таблица 3.2

S	$t_s e^{-j\frac{2}{3}\pi}$	
	q = ∞	q = 0
1	2,338	1,019
2	4,088	3,248
3	5,521	4,820
4	6,787	6,163
5	7,994	7,372

Исследование ряда (3.68) показывает, что по мере углубления в область тени ряд быстро сходится и для инженерных расчетов достаточную точность дает один первый член. Такая одночленная формула имеет вид

$$F = 2\sqrt{\pi x} \left| \frac{e^{jx t_1}}{t_1 + q^2} \right| \cdot \left| \frac{h_2(t_1 + y_1)}{h_2(t_1)} \right| \cdot \left| \frac{h_2(t_2 + y_2)}{h_2(t_2)} \right|. \quad (3.69)$$

Суммой нескольких первых членов ряда необходимо пользоваться при вычислении множителя ослабления в области полутени ($0,7r_0 < r < 1,3r_0$). Одночленная формула (3.69) даёт наглядную интерпретацию – она может быть представлена в виде произведения трех сомножителей:

$$F = U(x)V(y_1)V(y_2), \quad (3.70)$$

первый из которых зависит от расстояния, а второй и третий – от высот соответственно первой и второй антенн и называются высотными множителями.

Если обе антенны находятся на поверхности земли, то $V(y_1) = V(y_2) = 1$.

4. ВЛИЯНИЕ ТРОПОСФЕРЫ НА УСЛОВИЯ РАСПРОСТРАНЕНИЯ ЗЕМНЫХ ВОЛН

4.1. Строение и основные параметры тропосферы

Атмосферу принято делить на три сферических слоя: тропосферу, стратосферу и ионосферу.

Тропосферой называется нижняя часть атмосферы, простирающаяся до высот 8 – 10 км в полярных широтах, 10 – 12 км в умеренных и 16 – 18 км в тропиках.

Состав газов с изменением высоты имеет примерно одинаковый состав и включает: 78% – азот (N_2), 21% – кислород (O_2), 1% – прочие элементы

(O_3, H_2O, CO_2, CO , инертные газы и др.). При этом наблюдается убывание температуры с высотой. Высотный градиент температуры $g_{t,0} = \frac{dt^0}{dh}$ составляет в нижних слоях тропосферы 5 град./км, в верхних слоях – 7 град./км. Среднее значение $g_{t,0} = 6$ град./км. Причины постепенного убывания температуры воздуха с высотой состоят в том, что тропосфера почти прозрачна для солнечных лучей и, пропуская их, практически не нагревается. Основной поток солнечной энергии поглощается поверхностью Земли. Нагретая поверхность Земли является источником тепловой радиации, которая нагревает тропосферу снизу вверх, причем возникающие в ней из-за неравномерного нагревания отдельных участков земной поверхности восходящие и нисходящие потоки воздуха создают *турбулентность* атмосферы.

Основными параметрами, характеризующими свойства тропосферы, являются: давление P (мбар), абсолютная температура T (измеряется в градусах Кельвина, $T = t^{\circ}C + 273^{\circ}$) и абсолютная влажность W (мбар).

С ростом h давление изменяется в соответствии с формулой

$$P = p_0 e^{-\frac{Mg}{RT}h}, \quad (4.1)$$

где p_0 – давление на уровне поверхности Земли,

T – абсолютная температура,

g – ускорение силы тяжести,

M – масса грамм-молекул газа.

В 1925 г. Международной комиссией по авионавигации было введено понятие «*международная стандартная тропосфера*» (МСА), или как ее теперь называют «*нормальная тропосфера*». Это – гипотетическая тропосфера, свойства которой отображают среднее состояние окружающей земной шар реальной тропосферы. Нормальная тропосфера характеризуется следующими параметрами: $p_0 = 1013$ мбар, $t = 15^{\circ}C$, относительная влажность $S = \frac{W100\%}{E_S[\text{мбар}]} = 60\%$

(E_S – определенное по таблицам давление водяных паров, насыщающих пространство при заданной температуре). С увеличением высоты на каждые 100 м давление уменьшается на 12 мбар, а температура – на 0, 55 $^{\circ}C$. Относительная влажность сохраняет свое значение на всех высотах. Высота нормальной тропосферы простирается до 11 км.

4.2. Коэффициент и индекс преломления тропосферы

С точки зрения процессов РРВ в тропосфере интерес представляет не давление и температура, а коэффициент преломления n , связанный с относительной диэлектрической проницаемостью воздуха соотношением

$$n = \sqrt{\varepsilon} = 1 + \left(\frac{77,6 \cdot 10^{-6}}{T} \right) \left(P + 4810 \frac{l}{T} \right). \quad (4.2)$$

При нормальных атмосферных условиях коэффициент преломления у поверхности земли оценивается величиной $n = 1,000325$. Поскольку это достаточно малая величина, то для удобства обычно используется *индекс преломления*, под которым понимают

$$N = (n - 1)10^6 = \frac{77,6}{T} \left(P + 4810 \frac{l}{T} \right). \quad (4.3)$$

Для нормальной или стандартной тропосферы коэффициент преломления и индекс преломления характеризуются экспоненциальной зависимостью от h :

$$\begin{aligned} n(h) &= 1 + 289 \cdot 10^6 \exp(-1,36 \cdot 10^{-4} h), \\ N(h) &= 289 \exp(-1,36 \cdot 10^{-4} h). \end{aligned} \quad (4.4)$$

В условиях нормальной тропосферы индекс преломления N у поверхности земли равен 325 и монотонно убывает с возрастанием высоты. Так, на высоте 9 км $N = 109$ и не меняется от времени года и широты местности.

Под действием некоторых специфических метеорологических условий в нижней части тропосферы могут возникнуть отклонения в распределении по высоте температуры и влажности. Вместо убывания в известном интервале высот может наблюдаться рост температуры. Может возникнуть необычно быстрое уменьшение влажности с изменением высоты. Возрастание температуры с высотой получило название *температурной инверсии*. При таких атмосферных аномалиях наблюдается отклонение высотной зависимости индекса преломления от экспоненциальной (4.4).

Следствием изменения усредненной величины ε с ростом высоты по экспоненциальному закону является *рефракция*, т.е. искривление траектории радиоволны. Флуктуационные изменения ε с высотой приводят к сравнительно слабому рассеянию метровых и более коротких волн. Наличие слоистых неоднородностей (облака) сопровождается рассеянием и отражением радиоволн, что может привести к многолучевому распространению и, следовательно, к замиранию сигналов.

Отклонение высотной зависимости от экспоненциальной приводит к возникновению волноводного распространения радиоволн в тропосфере. В тропосферных волноводах могут распространяться лишь волны, у которых длина волны меньше критической. Так как высота тропосферного волноводного канала (ТВК) обычно не превышает нескольких метров, то в нем могут распространяться радиоволны метровых и более коротких волн. При определенных условиях возможно возникновение приподнятых ТВК.

4.3. Рефракция радиоволн в тропосфере

4.3.1. Явление тропосферной рефракции

Поскольку показатель преломления тропосферы убывает с высотой, наклонные радиолучи преломляются и отклоняются к Земле. Законы преломления в тропосфере наиболее просто устанавливаются с использованием второго закона Снеллиуса для плоскопараллельной слоистой модели тропосферы (с последующим предельным переходом) – рис. 4.1. В соответствии со вторым законом Снеллиуса

$$\frac{\sin \varphi_n}{\sin \theta_n} = \frac{n_{n-1}}{n_n}. \quad (4.5)$$

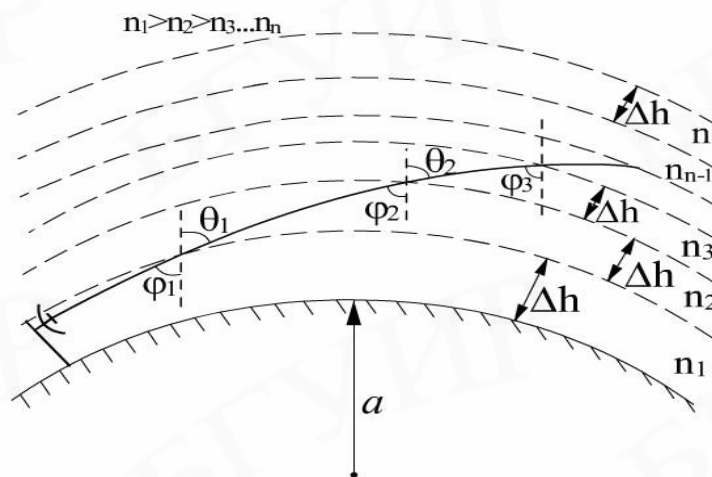


Рис. 4.1

С другой стороны, как следует из рис. 4.1

$$\left. \begin{aligned} \theta_1 &= \varphi_2, \\ \theta_n &= \varphi_{n-1}. \end{aligned} \right\} \quad (4.6)$$

Таким образом, (4.5) можно переписать в виде

$$\frac{\sin \varphi_n}{\sin \varphi_{n-1}} = \frac{n_{n-1}}{n_n} \quad (4.7)$$

или

$$n_n \sin \varphi_n = n_{n-1} \sin \varphi_{n-1} = const. \quad (4.8)$$

Переходя к пределу $\Delta h \rightarrow 0$, получаем точное уравнение

$$n \sin \varphi = const, \quad (4.9)$$

которое можно рассматривать как уравнение радиолуча в плоском неоднородном диэлектрике – тропосфере.

Рассчитаем радиус кривизны радиолуча ρ (рис. 4.2).

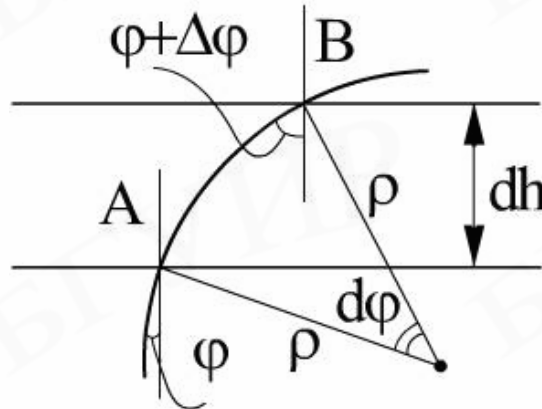


Рис. 4.2

Поскольку dh бесконечно тонкий слой, из рис. 4.2 находим

$$\rho = \frac{dh / \cos \varphi}{d\varphi}. \quad (4.10)$$

Определим теперь $d\varphi \cos \varphi$ из уравнения радиолуча (4.9):

$$\begin{aligned} dn \sin \varphi + n d\varphi \cos \varphi &= 0; \\ d(n \sin \varphi) &= 0; \\ d\varphi \cos \varphi &= -\frac{dn \sin \varphi}{n}. \end{aligned} \quad (4.11)$$

Подставляя (4.11) в (4.10), получим

$$\rho = -\frac{n}{\sin \varphi \frac{dn}{dh}}, \quad (4.12)$$

где $\frac{dn}{dh} = g_n$ – градиент коэффициента преломления.

Выражение (4.12) является общим для любого плоского неоднородного диэлектрика и для любого луча (любое φ). В случае же тропосферы $n \approx 1$ и, поскольку интерес представляют пологие лучи, $\sin \varphi \approx 1$. Учитывая последние условия, найдем

$$\rho = -\frac{1}{g_n} = -\frac{10^6}{g_N \frac{dN}{dn}}, \quad (4.13)$$

где g_N – градиент индекса преломления.

Из (4.13) следует, что при линейном изменении n с ростом высоты h $\rho = const$, причем, если $g_N < 0$, то $\rho > 0$, т.е. радиолуч отклоняется в сторону Земли.

Согласно (4.12), искривление траектории возрастает с увеличением угла φ от 0 до 90° , имея максимальную кривизну при $\varphi = \frac{\pi}{2}$ и прямолинейную траекторию $\rho = \infty$ при $\varphi = 0$.

4.3.2. Учет тропосферной рефракции при распространении земных волн

Интерференционные формулы справедливы в предположении, что как прямой так и отраженный лучи распространяются по прямолинейным траекториям, притом с постоянной скоростью. В реальных условиях ни одно из этих условий не выполняется, так как вследствие тропосферной рефракции прямой и отраженной от поверхности Земли лучи распространяются по криволинейным траекториям. Вследствие этого геометрическая разность хода лучей, входящая в интерференционные формулы, отличается от таковой при прямолинейных траекториях, что влечет за собой изменение множителя ослабления. Кроме того, в нижних слоях тропосферы коэффициент преломления больше чем в верхнем и поэтому скорость РРВ в нижних слоях ниже скорости распространения радиоволн в верхних слоях тропосферы. В этих условиях на величину множителя ослабления влияет оптическая разность хода лучей. Наиболее просто явление рефракции учитывается спрямлением траектории радиолуча с одновременным изменением истинного радиуса земного шара a на эквивалентный радиус a_3 .

Значение эквивалентного радиуса определяется из условия сохранения относительной кривизны между лучом и поверхностью земли в действительных условиях и в эквивалентной схеме распространения (рис. 4.3)

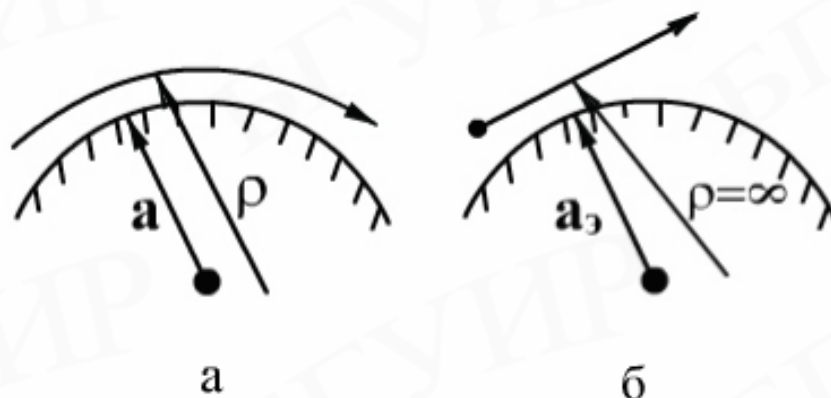


Рис. 4.3

Относительной кривизной в аналитической геометрии называется разность $\frac{1}{a} - \frac{1}{\rho}$. Приравнивая значения относительной кривизны для случая рис.

4.3, а и рис. 4.3, б, находим $\frac{1}{a} - \frac{1}{\rho} = \frac{1}{a_э} - \frac{1}{\infty}$, откуда

$$a_э = \frac{a}{1 - a/\rho} = \frac{a}{1 + a \frac{dN}{dh} 10^{-6}} = \frac{a}{1 + ag_N 10^{-6}}. \quad (4.14)$$

Обозначая через K отношение эквивалентного радиуса Земли к действительному, с учётом (4.14) находим

$$K = \frac{a_э}{a} = \frac{1}{1 + ag_N \cdot 10^{-6}}. \quad (4.15)$$

При нормальной рефракции градиент индекса преломления $g_N = -4 \cdot 10^{-6} 1/м$. Подставляя это значение в (4.15) и учитывая, что $a = 6370 км$, находим $K = 4/3$ и $a_э \approx 8500 км$.

Представление об эквивалентном радиусе позволяет распространять все полученные в подразд. 3.2 формулы на неоднородную атмосферу путём замены в них действительного радиуса Земли a его эквивалентным значением $a_э$. Причём сделать это можно не только для нормальной тропосферной рефракции, но и для всех её видов, если задан градиент индекса преломления (g_N).

С учётом тропосферной рефракции дальность прямой видимости r_0 (3.55) примет вид

$$r_0 = \sqrt{2aK} (\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}), \quad (4.16)$$

или для (3.56)

$$r_{0[км]} = 4,12 (\sqrt{h_{1[м]}} + \sqrt{h_{2[м]}}). \quad (4.17)$$

В оптическом диапазоне, в котором влияние постоянного дипольного момента молекул воды практически не проявляется, расстояние прямой видимости определяется соотношением

$$r'_{0[км]} = 3,83 (\sqrt{h_{1[м]}} + \sqrt{h_{2[м]}}). \quad (4.18)$$

При пользовании интерференционными формулами, в которые радиус Земли явно не входит, учёт влияния тропосферной рефракции осуществляется одно-

временно с учётом сферичности Земли (в выражениях (3.61) и (3.66) для приведённых высот осуществляется замена a на a_0).

В случае расчёта множителя ослабления по дифракционной формуле (3.70) тропосферная рефракция учитывается подобным образом в параметрах, определяемых соотношениями (3.67) и (3.68).

4.3.3. Виды тропосферной рефракции

Под влиянием определённых метеорологических условий в тропосфере может возникнуть распределение индекса преломления N , отличающегося от нормального режима. В соответствии со значением градиента индекса преломления $g_N(g_n)$ и радиуса кривизны луча ρ (4.13), тропосферную рефракцию можно разделить на три вида: *отрицательную*, *нулевую* (отсутствие рефракции) и *положительную*.

Отрицательной рефракцией принято называть те виды рефракции, при которых индекс преломления N не убывает, как обычно с высотой, а возрастает, т.е. когда $g_N > 0$, что в соответствии с выражением (4.13) определяет отрицательное значение радиуса кривизны $\rho < 0$ (траектория радиолуча обращена выпуклостью вниз). Отрицательная рефракция представляет собой довольно редкое явление, с возможностью возникновения которого необходимо считаться.

Положительная рефракция возникает в тех случаях, когда индекс N уменьшается с высотой, т.е. когда $g_N < 0$. Траектория волны при этом обращена выпуклостью вверх.

Среди положительных видов тропосферной рефракции различают (рис. 4.4): *пониженную* (когда искривление лучей меньше, чем при нормальной рефракции), *нормальную*, *повышенную* (при которой искривление лучей больше, чем при нормальной, но не достигает критического значения), *критическую* (при которой радиус кривизны равен радиусу земного шара) и *сверхрефракцию* (при которой лучи искривляются больше, чем при критической рефракции).



Рис. 4.4

В табл. 4.1 приведены основные характеристики для каждого вида рефракции.

Таблица 4.1

Название атмосферной рефракции	$g_N = \frac{dN}{dh} \left[\frac{1}{м} \right]$	$\rho [м]$	$a_{э} [м]$	K
Отрицательная	>0	<0	$<6,37 \cdot 10^6$	<1
Нулевая	0	∞	$6,37 \cdot 10^6$	1
Положительная:				
пониженная	$0 \dots -0,04$	$\infty \dots 2,5 \cdot 10^7$	$(6,37 \dots 8,5) \cdot 10^6$	$1 \dots 4/3$
нормальная	$-0,04$	$2,7 \cdot 10^7$	$8,5 \cdot 10^6$	$4/3$
повышенная	$-0,04 \dots -0,157$	$(2,5 \dots 6,37) \cdot 10^6$	$8,5 \cdot 10^6 \dots \infty$	$4/3 \dots \infty$
критическая	$-0,157$	$6,37 \cdot 10^6$	∞	∞
сверхрефракция	$< -0,157$	$< 6,37 \cdot 10^6$	< 0	< 0

При сверхрефракции радиус кривизны луча меньше радиуса земного шара, поэтому лучи, имеющие небольшие углы возвышения, испытывают в тропосфере полное внутреннее отражение и возвращаются на поверхность Земли. Таким образом, за счёт явления сверхрефракции возникает волноводный механизм РРВ или тропосферный волноводный канал (ТВК). В ТВК могут распространяться только такие волны, длина волны которых не превосходит критического значения. Критическая длина волны связана с высотой атмосферного волновода h_0 приближённым отношением

$$\lambda_{кр} \approx 0,085 h_0^{3/2}, \quad (4.19)$$

где $\lambda_{кр}$ – в сантиметрах, а h_0 – в метрах.

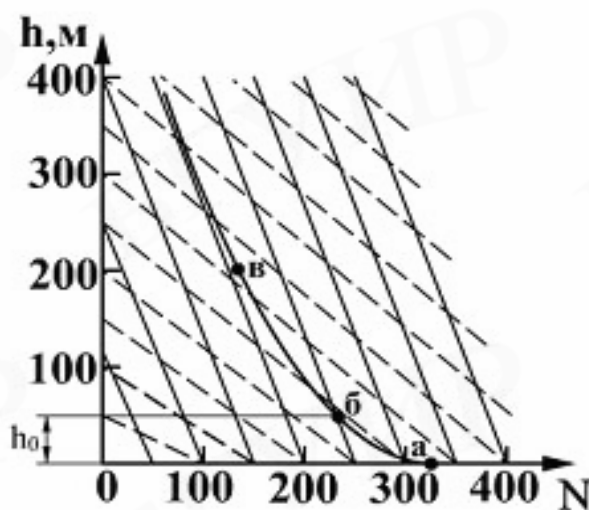


Рис. 4.5

Определение высоты h_0 ТВК осуществляется на основе экспериментальных данных вертикального профиля индекса преломления $N(h)$. Для удобства пользования вертикальный профиль $N(h)$ наносится на график, содержащий семейство двух параллельных прямых (рис. 4.5), одно из которых имеет наклон, соответствующий нормальной атмосферной рефракции ($g_N = -0,04 \frac{1}{\text{м}}$ – сплошные линии), а другое – наклон, соответствующий критической рефракции ($g_N = -0,157 \frac{1}{\text{м}}$ – штриховые линии). Нанеся на такой график экспериментально снятую зависимость (кривая **абв**) и сравнивая наклон экспериментально снятой кривой на том или ином её участке с наклоном сплошных и штриховых линий, легко выделить интервалы высот, соответствующие тому или иному режиму атмосферной рефракции. На участке **аб** (см. рис. 4.5) наклон экспериментальной кривой больше, чем у штриховых линий. Это означает, что данному интервалу соответствует режим сверхрефракции. В точке **б**, в которой касательная к измеренной кривой параллельна штриховым линиям, возникает критический режим. Участок **бв** соответствует повышенной рефракции. Выше точки **в** устанавливается режим нормальной рефракции.

Ввиду случайного характера явления сверхрефракции использование его для целей практической дальней связи не велико. Однако возможность его возникновения необходимо учитывать при размещении передатчиков в диапазоне дециметровых и сантиметровых волн и их частотном планировании, так как непредсказуемое увеличение дальности РРВ может создать непредвиденные помехи в действующих линиях связи.

4.4. Дальнее тропосферное рассеяние

Дифракционные формулы (раздел 3) показывают, что абсолютное значение множителя ослабления резко убывает с расстоянием по мере укорочения длины волны. Поэтому дальность дифракционного распространения радиоволн лишь незначительно превышает расстояние прямой видимости. Однако результаты многочисленных экспериментальных исследований показали, что при использовании передатчиков с мощностью в десятки киловатт, передающих и приёмных антенн с коэффициентом усиления 30...40 дБ и высокочувствительных приёмников радиосвязь можно установить на расстоянии до 1000 км. Такое сверхдальнее РРВ обусловлено не дифракцией, а рассеянием радиоволн на турбулентных и слоистых неоднородностях в тропосфере. Механизм такого дальнего тропосферного распространения радиоволн за счет рассеяния (ДТР) дает уровень сигнала на десятки, а иногда и сотни децибел выше в сравнении с дифракционным.

Для понимания явлений при ДТР обратимся к рис. 4.6.

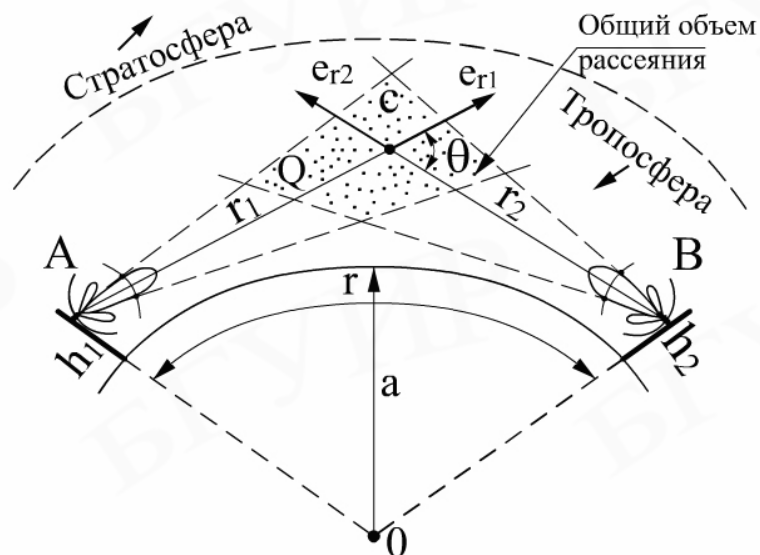


Рис. 4.6

Для передающей и принимающей антенн поверхность Земли создает резкую границу между освещенной и затемненной областями, поэтому прием возможен только из общего объема Q , видимого из фазовых центров антенн. Определим мощность, наводимую во входных цепях приемника. В точке C передающая антенна создает плотность потока мощности

$$P_C = \frac{P_1 G_1}{4\pi r_1^2}, \quad (4.20)$$

где P_1 – мощность передатчика;

G_1 – коэффициент усиления передающей антенны ($G_1 = D_1 \eta_1$; D_1 – коэффициент направленного действия; η_1 – коэффициент полезного действия).

Объем Q рассеивает энергию электромагнитного поля первичной волны, а эффективность рассеяния характеризуется удельной эффективной площадью рассеяния единицы объема тропосферы и обозначается $\sigma(\theta)$. Произведение $P_C \sigma(\theta)$ характеризует мощность вторичного излучения единичного объема тропосферы. Интенсивность рассеяния зависит от угла рассеяния θ . Таким образом, переизлученную элементом объема мощность можно определить выражением

$$dP_C = \frac{P_1 G_1 \sigma(\theta)}{4\pi r_1^2}. \quad (4.21)$$

Дифференциал плотности потока мощности, созданного единицей объема тропосферы, на входе приемной антенны определяется

$$d\Pi_B = \frac{dP_C}{4\pi r_2^2} = \frac{P_1 G_1 \sigma(\theta)}{(4\pi)^2 r_1 r_2}, \quad (4.22)$$

а дифференциал мощности, наведенный во входной цепи приемника, связан с эффективной площадью приемной антенны A_2 соотношением

$$dP_2 = d\Pi_B A_2, \quad (4.23)$$

где $A_2 = \frac{G_2 \lambda^2}{4\pi}$; $G_2 = D_2 \eta_2$ – коэффициент усиления приемной антенны и η_2 – ее коэффициент полезного действия.

С учетом (4.22) получим

$$dP_2 = \frac{P_1 G_1 G_2 \lambda^2 \sigma(\theta)}{(4\pi)^3 r_1^2 r_2^2}. \quad (4.24)$$

Для определения полной мощности, наводимой во входной цепи приемника, необходимо произвести интегрирование по всему рассеивающему объему

$$P_2 = \frac{P_1 G_1 G_2 \lambda^2}{(4\pi)^3} \int_Q \frac{\sigma(\theta)}{(r_1 r_2)^2} dV. \quad (4.25)$$

Как видно из (4.25), определение мощности P_2 связано с необходимостью знать величину объема Q и функциональную зависимость $\sigma(\theta)$. Многочисленные эксперименты показали, что рассеянное объемом Q поле отличается очень сильной пространственной неравномерностью с резко выраженными максимумами переизлучения в прямом и зеркальном направлениях. Максимум в зеркальном направлении вызван слоистым характером неоднородности при ее относительно больших протяженностях в сравнении с длиной волны. Величина этого максимума существенно меньше главного максимума, направленного в прямом направлении (в сторону $\mathcal{E}_{r_1}^p$, см. рис. 4.6). Причем ширина этого максимума оценивается величиной $\alpha \sim 1/\theta^5$. Если на приемной и передающей сторонах используются антенны с большими значениями ($G_1, G_2 > 30...40$ дБ), объем переизлучения Q заметно уменьшается и величина α резко возрастает, а следовательно, значительно снижается $\sigma(\theta)$. Поэтому увеличение коэффициентов усиления антенн G_1 и G_2 сверх указанного выше значения ведет не к увеличению мощности P_2 , а к ее уменьшению. Это явление принято называть *потерей усиления антенн* при ДТР. В действительности никаких потерь усиления антенн не существует, а есть лишь зависимость множителя ослабления F (4.25) от коэффициентов усиления антенн.

4.5. Поглощение в тропосфере

Рассмотренные в предыдущих параграфах механизмы тропосферного РРВ основывались на неоднородности тропосферы и поэтому не учитывались эффекты поглощения в ней. Вопрос о поглощении радиоволн в тропосфере приобрел в последние годы особую актуальность вследствие практического освоения диапазонов миллиметровых и более коротких волн.

Поглощение в тропосфере может быть вызвано четырьмя факторами: поглощением в гидрометеорах (дождь, туман, снег, град); молекулярным поглощением; рассеянием на молекулах и агрегатах молекул и поглощением твердых частиц (пыль, дым и т.д.). Степень данного нерезонансного поглощения оценивается множителем

$$f_T = \exp(-\delta l_{[км]}), \quad (4.26)$$

где δ – коэффициент поглощения на 1 км пути, а l – расстояние, пройденное волной в поглощающей среде.

Зависимость f_T от рабочей длины волны представлена на рис. 4.7. Для радиоволн короче 1,5 см наблюдается дополнительное, так называемое резонансное поглощение на молекулах газов, составляющих атмосферу. Такого рода поглощение носит название *молекулярного* и наблюдается при отсутствии дождя, тумана и других гидрометеоров. В этих условиях энергия распространяющейся волны расходуется на нагревание атмосферы, ионизацию или возбуждение атомов и молекул, фотохимические процессы и т.д. При поглощении атомы и молекулы переходят из со стояний с меньшей энергией в состояние с большей энергией. Вследствие того, что для атомов основную роль играет энер-

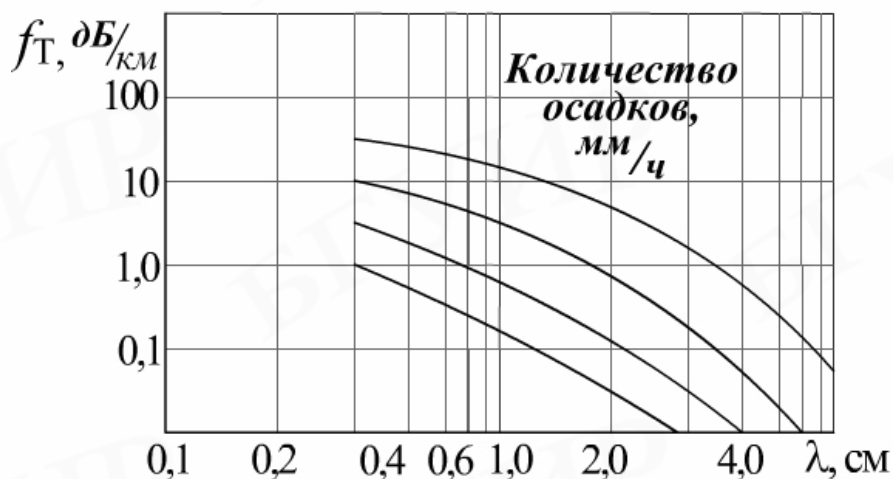


Рис. 4.7

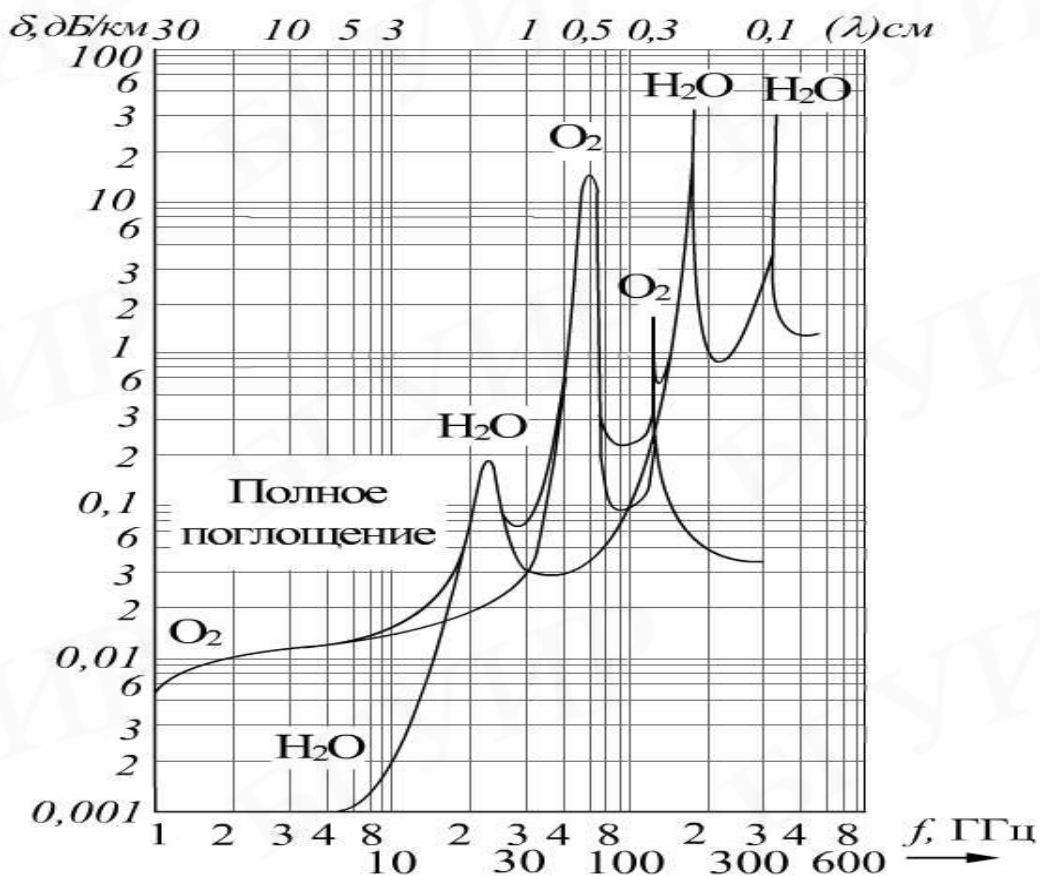


Рис. 4.8

гия внешних электронов, а для молекул, помимо энергии высших электронов, — энергия колебания атомов и энергия вращения молекул, то энергетические уровни имеют дискретные значения. Подобные энергетические переходы обладают более или менее ярко выраженными резонансными свойствами, что приводит к селективному или резонансному поглощению радиоволн. Среди входящих в состав атмосферы газов молекулярное поглощение особенно сильно проявляется в кислороде (O_2) и парах воды (H_2O). На рис. 4.8 показана зависимость коэффициента поглощения от частоты в диапазоне от 1 ГГц ($\lambda = 30$ см) до 500 ГГц ($\lambda = 0,6$ мм). Рис. 4.8 наглядно показывает наличие «окон» относительной прозрачности тропосферы, основное из которых лежит в диапазоне между $\lambda = 5$ мм и $\lambda = 13,5$ мм, где значение δ падает до 0,05 дБ/км. В диапазоне сантиметровых и миллиметровых волн известны следующие значения длин поглощаемых волн: $\lambda = 13,5$ мм — поглощение в парах H_2O ; $\lambda = 5$ мм — поглощение в O_2 ; $\lambda = 2,5$ мм — поглощение в O_2 ; $\lambda = 1,5$ мм — поглощение в H_2O ; $\lambda = 0,75$ мм — поглощение в H_2O .

4.6. Замирания сигналов в тропосфере и методы повышения устойчивости связи

4.6.1. Виды замираний при ДТР

Характерной особенностью ДТР является подверженность уровня принимаемых сигналов замираниям. При ДТР сигнал образуется в результате интерференции полей, рассеянных в направлении на пункт приема множества неоднородностей, находящихся в пределах рассеивающего объема Q . Фазам полей свойственны непрерывные случайные изменения, так как турбулентные и слоистые неоднородности тропосферы являются флуктуирующими. В результате сложения множества полей со случайно изменяющимися фазами сигнал претерпевает замирания.

Различают замирания *быстрые, медленные и сезонные*.

Свойства быстрых замираний оцениваются за пятиминутные, а медленных – за месячные интервалы. Результатом оценки является определение медианного значения уровня напряженности поля, а также интегрального закона распределения глубины замираний относительно медианного значения. Сезонные изменения уровня сигналов оцениваются по изменению среднемесячных уровней сигнала.

Анализ многочисленных экспериментальных данных показывает, что на трассах протяженностью 100 – 800 км в диапазоне частот 100 – $5 \cdot 10^3$ МГц статистическое распределение глубины быстрых замираний хорошо описывается законом Релея. Частота быстрых замираний возрастает по мере укорочения длины волны и увеличения скорости вертикального перемещения неоднородностей тропосферы. Использование передающих и приемных антенн с более широкими диаграммами направленности приводит к подобным результатам.

Статистический закон медленных замираний подчиняется логарифмически нормальному закону распределений. Параметры логарифмически нормального закона оказываются различными для трасс разной протяженности. Установлено, что увеличение протяженности трассы приводит к уменьшению глубины замираний уровня сигнала.

Среднемесячные значения напряженности поля достаточно сильно зависят от сезона года. Наиболее низкие уровни сигнала наблюдаются в зимнее время, а наиболее высокие – летом. Сезонные изменения уровней сигнала при переходе от зимы к лету на трассах протяженностью 200 – 300 км в среднем составляют 8 – 12 дБ. С увеличением длины трассы диапазон сезонных изменений сигнала уменьшается до 7 – 8 дБ. Причиной сезонных флуктуаций уровня напряженности сигнала является изменение абсолютного значения индекса преломления тропосферы за счет изменения средней температуры и влажности воздуха. Вследствие этого происходит изменение g_N , а значит, радиуса кривизны траектории лучей ρ . При переходе от зимы к лету градиент индекса преломления g_N возрастает (оставаясь в целом отрицательным), радиус траектории лучей ρ уменьшается и рассеивающий объем Q перемещается ближе к поверхности Земли. Угол рассеивания θ при этом уменьшается, что сопровождается резким увеличением $\sigma(\theta)$, а следовательно, происходит увеличение среднего значения уровня сигнала. С другой стороны, интенсивность флуктуаций индекса преломления тропосферы N и его вертикального градиента g_N

также возрастает по мере приближения к поверхности Земли, что вызывает дополнительное увеличение уровня сигнала.

4.6.2. Методы повышения устойчивости сигнала

Повышение устойчивости при ДТР путем увеличения мощности передатчиков и коэффициентов усиления антенн оказывается в ряде случаев недостаточным для надежной работы радиолиний, так как средний уровень сигнала очень низкий. Поэтому при ДТР прибегают к другим методам повышения устойчивости, а именно – к использованию методов *разнесенного* приема.

Характерными свойствами замираний являются их пространственная, поляризационная, частотная и временная избирательности (некоррелированность).

Свойство *пространственной избирательности* заключается в том, что характер уровня замираний сигнала при одновременном его приеме в пунктах, разнесенных на некоторое расстояние $l_{кр}$, называемое критическим, становится статически независимым (некоррелированным). Объясняется это тем, что радиоволны, приходящие в пространственно разнесенные антенны, формируются различными рассеивающими объемами Q . Экспериментальные исследования показали, что при разnose антенн в направлении, поперечном трассе РРВ (когда $\lambda_{кр} \geq 100\lambda$), замирания сигналов являются статически независимыми (функция пространственной корреляции $k(l) \leq e^{-l} = 0,37$, где l – основание натурального логарифма). При этом устойчивость сигнала P от количества пространственно разнесенных каналов приема n определяется как $P = 1 - S_1^n$, где S_1^n – вероятность того, что при приеме на любую, но одну антенну сигнал упадет ниже порогового значения, при котором возможен уверенный прием информации. Так, если принять для одной антенны $S_1 = 0,2$ (20%), то устойчивый прием возможен в интервале времени 80%. При использовании двух антенн $S_1^2 = 0,04$ и $P = 96\%$.

Использование пространственного разноса возможно также и по высоте установки антенн, однако при этом должно выполняться условие $\Delta l_1 \geq \lambda_{кр}$, где $\Delta h = h_1 - h_2$; h_1, h_2 – высоты установки первой и второй антенн соответственно.

Свойство *поляризационной избирательности* замираний проявляется аналогично пространственной селективности, если прием происходит одновременно на двух ортогональных поляризациях (вертикальной и горизонтальной – в линейном базисе, левого и правого вращений – в круговом базисе). При этом как в приемной, так и в передающей антеннах используются облучатели антенн с устройствами разделения поляризации.

Сущность *частотной избирательности* замираний проявляется, если прием происходит одновременно на двух частотах, отличающихся друг от друга на величину Δf , именуемую как частотный разнос.

Статистическая независимость замираний на разных частотах оценивается частотной корреляционной функцией $k(\Delta f)$. По мере увеличения разности частот Δf она плавно убывает от единицы до нуля. Значение Δf , при котором $k(\Delta f) = e^{-1}$, носит название радиуса частотной корреляции. Результаты экспериментальных исследований показывают, что при рабочих частотах 2 – 3 ГГц $\Delta f_{кр} \approx 3 - 4$ МГц. Для повышения устойчивости радиоприема путем реализации частотной независимости замираний необходимо осуществлять одновременную работу линии радиосвязи на двух или более частотах, отличающихся друг от друга на величину не менее $\Delta f_{кр}$.

Свойства *временной избирательности* замираний выясняются при сравнении уровней сигналов, наблюдаемых с некоторым временным сдвигом Δt , именуемым временным разносом. Установлено, что по мере увеличения Δt происходит уменьшение статической зависимости между замираниями сигнала, принятого в различные моменты времени. Обусловлено это тем, что с течением времени происходит изменение пространственного распределения неоднородностей тропосферы в пределах рассеивающего объема. При соответствующем выборе Δt и числа повторных передач можно обеспечить высокую достоверность передаваемой информации.

5. РАСПРОСТРАНЕНИЕ РАДИОВОЛН В ИОНОСФЕРЕ ЗЕМЛИ

5.1. Состав ионосферы

Ионосферой называется верхняя часть атмосферы Земли, подверженная действию ионизирующего солнечного и космического излучений и расположенная в интервале высот от 60 км до 2000 км.

Данные наблюдений показывают, что вплоть до высоты 90 км атмосфера имеет такой же состав газов, как у поверхности Земли. Водяных паров на таких высотах уже нет, но в состав атмосферы входят O_2 и N_2 , а также небольшие количества Ar, CO_2, Ne, He, H_2 (по объему менее 1% в сумме). Под действием силы тяжести более массивные молекулы, с одной стороны, стремятся занять самое низкое положение в атмосфере, а с другой стороны, силы диффузии противодействуют этой тенденции. В результате возникает некоторое динамическое равновесие, характеризующее распределение газов по высоте в верхних слоях атмосферы.

На высотах больше 100 км спектральный состав солнечного излучения характеризуется ультрафиолетовым излучением, которое полностью поглощается в нижних, более плотных слоях атмосферы. В частности, под действием ультрафиолетовых лучей с длиной волны короче 0,24 мкм происходит диссоциация кислорода по схеме $O_2 + \gamma \rightarrow O + O$, а под действием волн короче 0,128

мкм – диссоциация азота по схеме $N_2 + \eta\nu \rightarrow N + N$, где $\eta = 6,62 \cdot 10^{-34}$ Дж/с – постоянная Планка (произведение $\eta\nu$ характеризует энергию фотона).

Необходимо отметить, что реакция диссоциации азота протекает менее эффективно, чем диссоциация кислорода (скорости диссоциации различаются примерно 10^6 раз). Экспериментально установлено, что диссоциация O_2 начинается с высоты порядка 90 км, а реакции, приводящие к образованию N , – с высоты 200 км.

Таким образом, в интервале высот от 100 – 300 км состав газов, дополнительно к указанному выше, характеризуется наличием атомов кислорода O и азота N . Область постоянного состава газов простирается до высоты 90 км, после чего начинается рассеяние (стратификация) атмосферы. Почти до высоты 300 км доминирующей частью атмосферы является N_2 . Молекулярный кислород практически исчезает на высотах выше 210 км. Атомарный кислород становится преобладающей частью атмосферы на высотах 300 км и более. В интервале высот под действием солнечного излучения образуется область озона (O_3), а в интервале от 60 до 90 км под влиянием фотохимических реакций образуется окись азота NO . На высотах 400 км и выше наблюдается повышенное содержание гелия (He), а на еще больших высотах – водорода (H_2, H).

5.2. Механизмы ионизации и рекомбинации

Процесс ионизации заключается в отрывании электронов от наружной оболочки атомов, в результате чего электрическое равновесие нарушается и атом приобретает заряд.

Для перевода атома или молекулы в ионизированное состояние необходимо сообщить некоторую энергию, называемую *энергией ионизации*. Эта энергия измеряется в электрон-вольтах (эВ) – $W = eU$.

Среди многих известных видов ионизации особый интерес представляют два, а именно – фотоионизация и ударная ионизация. При первом механизме энергия ионизации передается квантом энергии – фотоном. В этом случае ионизация возможна только в том случае, если энергия кванта (фотона) $h\nu$ превышает работу ионизации W , т.е. при соблюдении неравенства

$$\eta\nu > W \text{ или } \nu > W/\eta. \quad (5.1)$$

Неравенство (5.1) показывает, что ионизация газов, входящих в состав атмосферы Земли, может осуществляться только таким излучением, частота которого превосходит некоторое критическое значение W/η .

Если обозначить через $\nu_{кр}$ ионизирующую частоту излучения, при которой $\nu_{кр} = W/\eta$, то, зная скорость света c , можно определить критическую длину волны ионизирующего излучения

$$\lambda_{кр} = \frac{c}{W} \eta. \quad (5.2)$$

Величины W для всех газов, входящих в состав атмосферы, хорошо известны и для верхних ее слоев представлены в табл. 5.1.

Таблица 5.1

Газ	O ₂	O	N ₂	N	He	H ₂	H	NO
$ eU _{кр}, \text{эВ}$	12,2	13,6	15,5	14,5	24,6	15,4	13,6	9,25

Подставляя значения $W=|eU|_{кр}$ из табл. 5.1 в (5.2), находим значения ионизирующих (критических) длин волн (табл. 5.2). Здесь длины критической волны выражены в ангстремах ($1\text{Å} = 10^{-10}\text{м} = 10^{-4}\text{мкм}$). Для сравнения напомним, что видимая область оптического спектра занимает интервал от 0,4 до 0,75 мкм (от 4000 до 7500 Å). Следовательно, длины волн ионизирующего излучения лежат в той области ультрафиолетового излучения, которая не достигает поверхности Земли ($\lambda > 2900 \text{Å}$).

Таблица 5.2

Газ	O ₂	O	N ₂	N	He	H ₂	H	NO
$\lambda_{кр}, \text{Å}$	1026	910	795	850	503	802	910	1340

Аналогично при ударной ионизации вырывание электронов может произойти только в том случае, если кинетическая энергия частицы массой m и скоростью движения V , т.е. величина $\frac{mV^2}{2}$, больше работы ионизации W . Таким образом, условие ионизации выглядит $\frac{mV^2}{2} > W$ или

$$V > \sqrt{\frac{2W}{m}}. \quad (5.3)$$

Если электрон с зарядом e движется в поле с разностью потенциалов U , то он приобретает энергию

$$eU = \frac{mV^2}{2}. \quad (5.4)$$

Зная данные об энергии W (табл. 5.1), несложно с учетом (5.4) и (5.3) определить при известной массе частиц необходимую для ионизации скорость движения V .

Основным и практически единственным источником ионизации является Солнце, которое излучает коротковолновое ультрафиолетовое излучение ($\lambda = 100 \dots 1000 \text{ \AA}$), а нагретая до нескольких тысяч градусов солнечная корона создает рентгеновское излучение ($\lambda = 1 \dots 100 \text{ \AA}$). Так как энергия квантов рентгеновского излучения во много раз превышает энергию ионизации газов, то они тем более легко производят ионизацию.

Наряду с лучистой энергией Солнце выбрасывает во всех направлениях поток заряженных частиц, образующих так называемый «солнечный ветер». Достигая атмосферы Земли и проникая в нее, эти корпускулярные потоки создают ударную ионизацию. Отклоняясь под действием магнитного поля Земли, корпускулярные потоки попадают в затененную часть атмосферы, недоступную для ультрафиолетового и рентгеновского излучения. В момент хромосферных вспышек, происходящих время от времени на Солнце, во много раз возрастает интенсивность лучистой энергии в диапазоне ультрафиолетовых волн и корпускулярных потоков.

Наряду с ионизацией в атмосфере наблюдается *рекомбинация*, т.е. воссоединение свободных электронов с положительными ионами.

Процесс ионизации и рекомбинации носителей заряда принято характеризовать интенсивностью ионизации I_u и рекомбинации I_p , которые в условиях динамического равновесия связаны с электронной концентрацией N_e соотношением

$$N_e = \sqrt{\frac{I_u}{I_p}}. \quad (5.5)$$

5.3. Строение ионосферы

Наблюдения за состоянием ионизации верхних слоёв атмосферы показывают, что в ней возникают несколько ионизированных областей, плавно переходящих одна в другую. Зависимость электронной концентрации N_e от высоты h для дневного и ночного времени суток по современным представлениям показана на рис. 5.1.

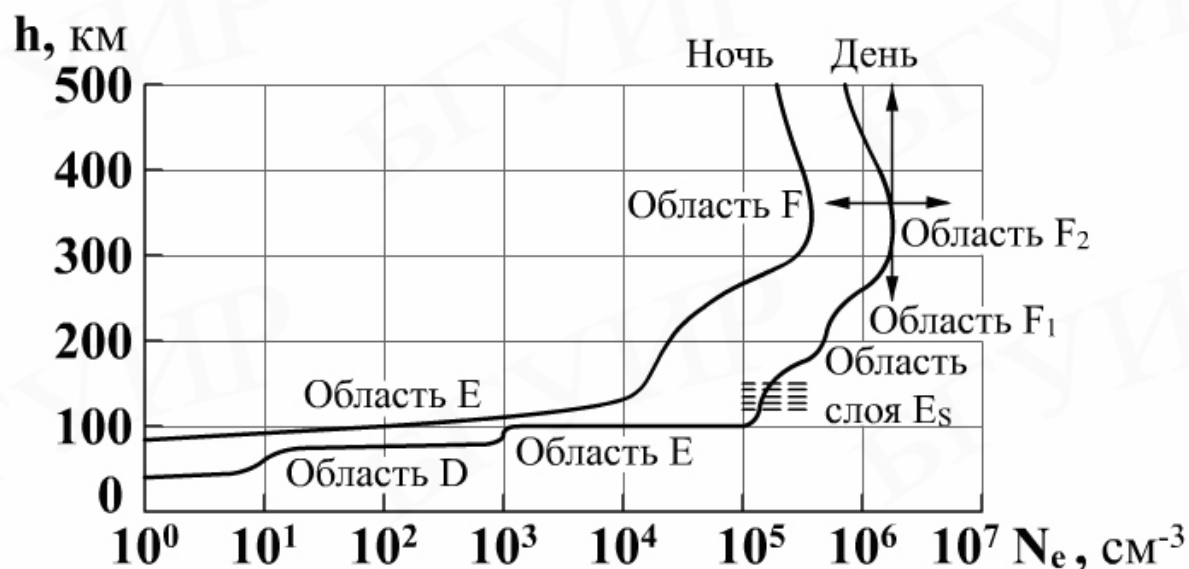


Рис. 5.1

Из приведённого рисунка следует, что в дневные часы возникают четыре максимума, или ступени ионизации, получившие название области D (60 – 80 км), области E (100 – 120 км), области F₁ (180 – 200 км) и области F₂ (250 – 450 км). Иногда эти области называют слоями.

После заката Солнца, когда прекращается образование новых электронов, начинается процесс рекомбинации, который особенно бурно протекает в плотных слоях атмосферы. Этим объясняется почти мгновенное исчезновение слоя D, который отсутствует на «ночной» кривой (см. рис. 5.1). В ночные часы ионосфера состоит только из двух ионизированных областей: слоя E и слоя F₂, которые принято объединять и обозначать слоем F. Слои D, E и F₁ являются достаточно устойчивыми и стабильными образованиями. Электронная концентрация этих слоёв почти однозначно определяется высотой Солнца и достигает максимальных значений в полуденные часы. Слой F₂ очень неустойчив и подвержен случайным изменениям, что иллюстрируется стрелками (см. рис. 5.1), которые указывают пределы изменения высоты и максимального значения N_e.

Возможная причина образования слоистой структуры ионосферы связана с неоднородностью верхних слоёв атмосферы. Средние характеристики ионизированных областей и предполагаемое происхождение слоёв в «спокойных» условиях приведены в табл. 5.3.

Таблица 5.3

Характеристика	Область D	Область E	Область F ₁	Область F ₂
Предполагаемое происхождение	а) Ионизация NO излучением линии L _α *; б) ионизация всех газов мягким рентгеновским излучением	Ионизация всех газов мягким рентгеновским излучением	Ионизация O при быстром убывании коэффициента рекомбинации с высотой	Ионизация O ультрафиолетовым, рентгеновским и, возможно, корпускулярным излучением
Высота, км	Днём 60 – 90, ночью область исчезает	95 – 120	Днём 180 – 240, ночью область исчезает	230 – 400

Молекулярная плотность, $1/см^3$	$10^{14} - 10^{16}$	$5 \cdot 10^{11} - 10^{13}$	10^{11}	10^{10}
Электронная или ионная концентрация, $1/см^3$	$100 - 10^3$ электронов или $10^6 - 10^8$ ионов	Днём до $1 \cdot 10^5 - 4 \cdot 10^5$, ночью постоянная $5 \cdot 10^3 - 10^4$	$2 \cdot 10^5 - 4,5 \cdot 10^5$	Зимний день – максимум $2 \cdot 10^6$, летний день – максимум 210^5 , ночью зимой $3 \cdot 10^5$
Частота столкновений, $1/с$	10^7 – у нижней границы	10^5	10^4	$10^3 - 10^4$
Коэффициент рекомбинации, $см^3/с$	$10^{-5} - 10^{-7}$	Днём 10^{-7} ночью 10^{-8}	$4 \cdot 10^{-9}$	Днём $8 \cdot 10^{-11}$ ночью $3 \cdot 10^{-11}$

* L_{α} – это первая линия испускания серии Лаймана водорода в области ультрафиолетовых лучей с длиной волны $\lambda = 1215,7 \text{ \AA}$.

На рис. 5.1 штриховыми горизонтальными линиями на высоте 120 – 130 км показан спорадический слой E_s . Исследования показали, что слой E_s представляет собой скопление электронных облаков, имеющих решётчатую структуру. Время существования этого слоя изменяется в широких пределах, но не превышает нескольких часов. Горизонтальная протяжённость слоя E_s измеряется сотнями километров. Иногда эта область достаточно быстро перемещается со скоростью до 300 км/ч. Существующие гипотезы связывают образование слоя E_s с просачиванием заряженных частиц из расположенной выше области F_2 под действием турбулентных воздушных масс. Известную роль в образовании этого слоя могут играть потоки метеоров.

5.4. Электродинамические параметры ионосферы

Как любая среда, ионосфера характеризуется диэлектрической проницаемостью ϵ_u и удельной электропроводностью σ_u , которые под действием постоянного магнитного поля Земли H_0 (40 A/м) становятся тензорными параметрами (см. подраздел 1.4.3) и зависят от направления распространения волны относительно вектора напряжённости \vec{H}_0 . В случае намагничивания ионосферы полем H_0 линейно поляризованная волна может быть представлена в круговом базисе двух волн с ортогональными направлениями вращения (правополяризованной и левополяризованной компонентами), для которых диэлектрические проницаемости (1.55) и (1.56) имеют вид

$$\epsilon^{(+)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega(\omega - \omega_n)}; \quad (5.6)$$

$$\epsilon^{(-)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega(\omega + \omega_n)}, \quad (5.7)$$

где $\Omega_0 = \left(\frac{e^2 N_e}{\varepsilon_0 m_e} \right)^{1/2}$ – частота Ленгмюра, или собственная плазменная частота ионизированного газа;

ω_n – гироскопическая (гиромагнитная) частота, которая зависит от ориентации векторов \vec{H}_0 и \vec{H}_1 распространяющейся волны (рис. 5.2).

В случае продольно намагниченной ионосферы гироскопическая частота ω_n характеризуется продольной составляющей

$$\omega_{np} = \omega_n \cos \beta = \frac{\mu_0 e H_{np}}{m_e}, \quad (5.8)$$

где β – угол наклона поля H_0 относительно продольной составляющей H_{np} , а при поперечном подмагничивании поперечная гироскопическая частота

$$\omega_{non} = \omega_n \sin \beta = \frac{\mu_0 e H_{non}}{m_e}, \quad (5.9)$$

так что $\omega_n = \frac{\mu_0 e H_0}{m_e}$ и $(H_{np}^2 + H_{non}^2)^{1/2} = H_0$.

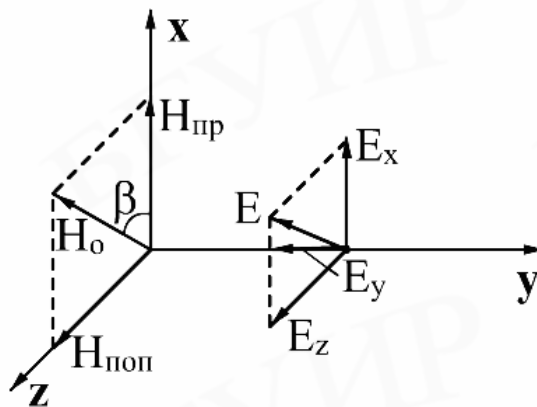


Рис. 5.2

Таким образом, диэлектрическая проницаемость ионизированного газа, а следовательно, и коэффициент преломления $n = \sqrt{\varepsilon}$ ($n^{(+)} = \sqrt{\varepsilon^{(+)}}$, $n^{(-)} = \sqrt{\varepsilon^{(-)}}$) зависят от значения электронной концентрации N_e и значений составляющих подмагничивающего поля H_0 .

При отсутствии поля намагничивания $H_0 = 0$ ($H_{np} = H_{pop} = 0$) следует, что $\omega_{non} = \omega_{np} = 0$ и формулы (5.6) и (5.7) дают одинаковый результат

$$\left\{ \begin{array}{l} \varepsilon^{(+)} = \varepsilon^{(-)} = \varepsilon_u = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega^2} = 1 - \frac{e^2 N_e}{\varepsilon_0 m_e \omega^2}, \\ n^{(+)} = n^{(-)} = n_u = \sqrt{1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega^2}} = \sqrt{1 - \frac{e^2 N_e}{\varepsilon_0 m_e \omega^2}}. \end{array} \right. \quad (5.10)$$

Подставляя в (5.10) значения $\varepsilon_0 = \left(\frac{1}{36\pi}\right) 10^{-9} \frac{\Phi}{м}$, массы электрона $m_e = 9,11 \cdot 10^{-31}$ кг и заряд электрона $e = 1,6 \cdot 10^{-19}$ Кл, $\omega = 2\pi f$ для диэлектрической проницаемости и коэффициента преломления, получим

$$\left\{ \begin{array}{l} \varepsilon_u = 1 - 80,8 \frac{N_e}{f^2}, \\ n_u = \left(1 - 80,8 \frac{N_e}{f^2}\right)^{1/2}. \end{array} \right. \quad (5.11)$$

Выражение (5.11) не учитывает эффект столкновения электронов с атомами и молекулами газа.

Если принимать во внимание столкновение электронов с нейтральными частицами частотой ν , во время которого энергия электронов, приводимых в движение электрическим полем волны, превращается в тепло, то в ионизированном газу приходится приписывать свойства полупроводника с относительной диэлектрической проницаемостью, определяемой соотношением

$$\varepsilon_u = 1 - 3190 \frac{N_e}{\omega^2 + \nu^2}, \quad (5.12)$$

и удельной электропроводностью

$$\sigma_u = 2,82 \cdot 10^{-8} \frac{\nu N_e}{\omega^2}. \quad (5.13)$$

В диапазоне декаметровых и более коротких волн $\omega^2 \gg \nu^2$, поэтому достаточную точность дают соотношения (5.11).

Таким образом, в отсутствие подмагничивающего поля Земли H_0 ионосфера ведёт себя как изотропная среда с параметрами, определяемыми соотношениями (5.11) или (5.12).

В продольно-намагниченной ионосфере $H_{\text{поп}} = 0$ и $\omega_{\text{поп}} = 0$. Подставляя эти значения в (5.6) и (5.7) с учётом (5.8) и (5.9), находим

$$\begin{cases} \varepsilon_{\parallel}^{(+)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega(\omega - \omega_{\text{пр}})}, \\ \varepsilon_{\parallel}^{(-)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega(\omega + \omega_{\text{пр}})}. \end{cases} \quad (5.14)$$

Следовательно, в продольно-намагниченной ионосфере процесс распространения линейно поляризованной волны может быть представлен в виде распространения радиоволн круговой поляризации с ортогональными направлениями вращения, фазовые скорости которых зависят от коэффициентов преломления

($n_{\parallel}^{(+)} = \sqrt{\varepsilon_{\parallel}^{(+)}}$; $n_{\parallel}^{(-)} = \sqrt{\varepsilon_{\parallel}^{(-)}}$): $v_{\phi}^{(+)} = \frac{c}{n_{\parallel}^{(+)}}$ и $v_{\phi}^{(-)} = \frac{c}{n_{\parallel}^{(-)}}$. Если при вхождении в ио-

низированную область ($x = 0$) вектор напряжённости электрического поля был ориентирован вдоль оси Z ($E \parallel Z$) (см. рис. 5.2), то при прохождении волной расстояния X составляющие поля по осям X и Y определяются соотношениями

$$\begin{aligned} E_Z &= E_m \cos \left[\frac{\omega_X}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} - n_{\parallel}^{(+)}) \right] \cos \omega \left[t - \frac{x}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} + n_{\parallel}^{(+)}) \right], \\ E_Y &= E_m \sin \left[\frac{\omega_X}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} - n_{\parallel}^{(+)}) \right] \cos \omega \left[t - \frac{x}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} + n_{\parallel}^{(+)}) \right]. \end{aligned} \quad (5.15)$$

Формулы (5.15) показывают, что обе составляющие в любой точке пространства синфазны и, следовательно, остаются линейно поляризованными. Ориентация плоскости поляризации, однако, отличается от первоначальной. Угол поворота плоскости поляризации определяется из соотношения

$$\operatorname{tg} \psi = \frac{E_Y}{E_Z} = \operatorname{tg} \left[\frac{\omega_X}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} - n_{\parallel}^{(+)}) \right],$$

откуда

$$\psi = \frac{\omega}{2c} (n_{\parallel}^{(-)} - n_{\parallel}^{(+)}). \quad (5.16)$$

Как уже отмечалось в подразделе 1.4.3, эффект вращения плоскости поляризации волны при РРВ в намагниченной плазме называется эффектом Фарадея. Поэтому характер поля при продольном подмагничивании может подчиняться этому эффекту.

При РРВ в *поперечно-намагниченной ионосфере* $H_{\text{пр}} = 0$, а следовательно, $\omega_{\text{пр}} = 0$. Используя эти условия, формулы (5.6) и (5.7) с учетом (5.8) и (5.9) преобразуются к виду

$$\left\{ \begin{array}{l} \varepsilon_{\perp}^{(+)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega^2 - \frac{\omega^2 \omega_{non}^2}{\omega^2 - \omega_0^2}}, \\ \varepsilon_{\perp}^{(-)} = 1 - \frac{\Omega_0^2}{\omega^2}. \end{array} \right. \quad (5.17)$$

Характерной особенностью (5.17) является тот факт, что $\varepsilon_{\perp}^{(-)}$ совпадает с ε_{\perp} при отсутствии внешнего постоянного магнитного поля. Поэтому левополяризованный компонент волны распространяется в ионосфере как в изотропной среде. Влияние на него постоянного магнитного поля Земли никак не сказывается, и поэтому такая волна получила название *обыкновенной*. Для правополяризованной волны диэлектрическая проницаемость $\varepsilon_{\perp}^{(+)}$ в (5.17) имеет другое значение по сравнению с $\varepsilon_{\perp}^{(-)}$ и получила название *необыкновенной*. Фазовые скорости обыкновенной и необыкновенной волн оказываются различными, и их распространение в ионосфере будет происходить по различным траекториям. В общем случае эти волны не синфазны, поэтому результирующее поле на выходе из ионизированной области будет иметь эллиптическую поляризацию.

С физической точки зрения, различие диэлектрической проницаемости для лево- и правополяризованных волн объясняется следующим образом. Электроны в поперечной магнитному полю плоскости вращаются с частотой ω_n , т.е. представляют собой элементарные электрические осцилляторы с собственной частотой ω_n . Направление их вращения совпадает с направлением вращения вектора \vec{E} для правополяризованной волны и противоположно направлению вращения вектора \vec{E} для левополяризованной волны. При $\omega = \omega_n$ на необыкновенной волне происходит резонансное возбуждение электронных осцилляторов, что видно из формулы (5.6). При переходе частоты через точку $\omega = \omega_n$ меняется характер реакции электронного осциллятора (как любого осциллятора – контура, резонатора и т.п. при переходе через резонансную частоту); при $\omega > \omega_n$ электронный ток поляризации имеет индуктивный характер, при $\omega < \omega_n$ – емкостный. В последнем случае электронный ток поляризации складывается с током смещения для вакуума, т.е. ε всегда оказывается больше 1, что и объясняет упомянутый выше результат.

5.5. Преломление и отражение радиоволн в ионосфере

Механизм распространения ионосферных волн во многом схож с механизмом РРВ в тропосфере Земли. Поэтому радиус траектории луча в ионосфере может быть приближенно определен на основе закона синусов для полоскосоистой модели (рис. 5.3)

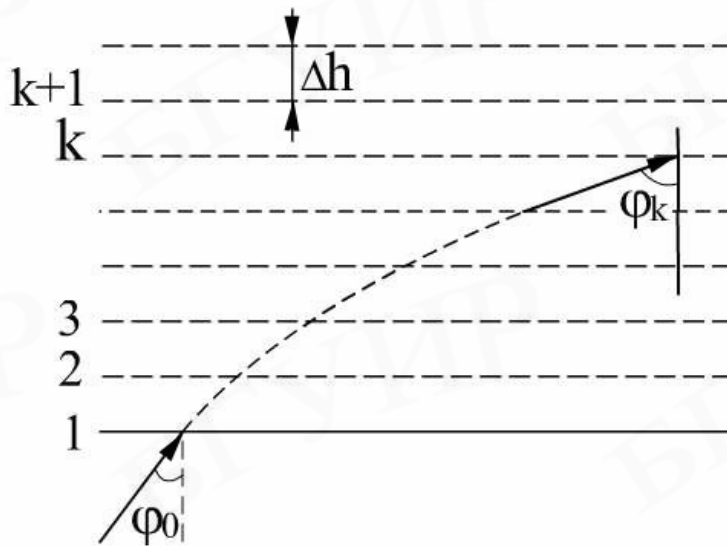


Рис. 5.3

$$R = \frac{n_u}{\sin \varphi \left(-\frac{dn_u}{dh} \right)}, \quad (5.18)$$

где n_u – коэффициент преломления в ионосфере; φ – угол элемента траектории с нормалью к преломляющему слою.

Для поворота луча к земной поверхности угол $\varphi_n = \pi/2$ и поэтому (5.18) примет вид

$$R = \frac{n_u}{\left(-\frac{dn_u}{dh} \right)}. \quad (5.19)$$

Подставляя в (5.19) дополнительное условие поворота радиоволны $R < a + h$ (a – радиус земного шара, h – ширина преломляющего слоя) с учетом (5.11), находим

$$\frac{dN_e}{dn} > \frac{2n_e^2 f^2}{80,8(a + h)}. \quad (5.20)$$

Полученная формула показывает, что в точке поворота волны электронная концентрация N_e должна возрастать с высотой, причем вертикальный градиент электронной концентрации $g_{N_e} = \frac{dN_e}{dh}$ не должен быть меньше некоторого критического значения.

Иногда условие поворота луча удобно представить через угол падения φ_0 (см. рис. 5.3). На основе закона синусов можно записать

$$n_0 \sin \varphi_0 = n_k \sin \varphi_k. \quad (5.21)$$

Учитывая, что вблизи Земли $n_0 \approx 1$ и $\varphi_k = \pi/2$, с учетом (5.11) находим

$$\sin \varphi_0 = \sqrt{1 - 80,8 \frac{N_e}{f_{кр}^2}}. \quad (5.22)$$

Полагая в формуле (5.22) $\varphi_0 = 0$, получим условие отражения вертикально падающих на ионосферу волн

$$0 = \sqrt{1 - 80,8 \frac{N_e}{f_{кр}^2}}, \quad (5.23)$$

или

$$f_{кр} \approx 9\sqrt{N_e}. \quad (5.24)$$

Частота $f_{кр} = \frac{\Omega_0}{2\pi}$ является плазменной частотой для ионизированного газа с электронной концентрацией N_e .

Используя (5.24), условие поворота луча можно представить в виде

$$\sin \varphi_0 = \sqrt{1 - \frac{f_{кр}^2}{f^2}}. \quad (5.25)$$

Из (5.25) несложно выразить требуемую рабочую частоту f при заданных φ_0 и $f_{кр}$

$$f = f_{кр} \frac{1}{\cos \varphi_0} = f_{кр} \sec \varphi_0. \quad (5.26)$$

Соотношение (5.26) называют *законом секанса*, который устанавливает связь между наклонно и вертикально падающими на ионосферу волнами, отражающимися от области с одинаковой электронной концентрацией.

Учитывая, что распределение N_e по высоте неоднородно и имеет ряд максимумов, соответствующих слоям D, E, F₁, F₂, существуют и соответствующие им значения частот $f_{кр}$ (5.24). Эти частоты называются *критическими* частотами слоев и обозначаются в соответствии с отражающим слоем $f_{кр}D$; $f_{кр}E$; $f_{кр}F_1$; $f_{кр}F_2$.

Следует отметить, что при вертикальном падении волны на ионосферу отражение происходит от слоя, в котором диэлектрическая проницаемость $\varepsilon_u = 0$. Из условия (5.22) следует, что при заданном значении N_e в области

максимума $f_{кр}$ всегда можно подобрать такое значение угла падения φ_0 на нижнюю границу ионосферы, при котором условие поворота будет выполнено.

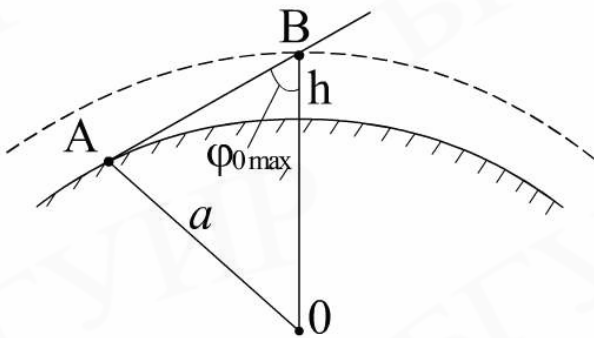


Рис. 5.4

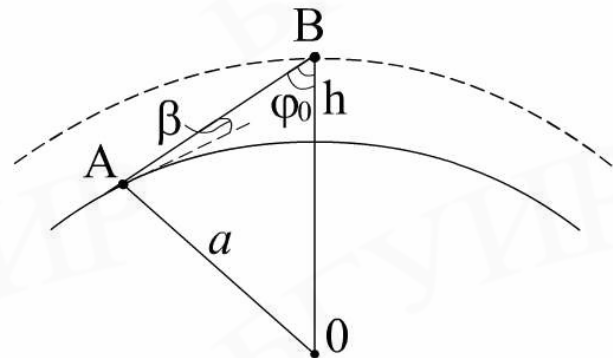


Рис. 5.5

Благодаря сферической форме Земли верхние значения угла φ_0 ограничены некоторым максимальным значением, так как даже для пологого угла, касающегося в точке А поверхности Земли (рис. 5.4), угол падения определяется формулой $\varphi_{0max} = a / (a + h)$. Ограничение значений угла падения на нижнюю границу ионосферы приводит к тому, что радиоволны не всегда отражаются от ионосферы, а проходят сквозь нее во внешнее пространство.

Для того чтобы учесть влияние кривизны поверхности Земли, найдем соотношение между углом возвышения β и углом падения φ_0 (рис. 5.5) для отражающего слоя, расположенного на высоте h . Из треугольника OAB имеем $\sin \varphi_0 = \cos \beta / \left(1 + \frac{h}{a}\right)$ и с учетом (5.22), пренебрегая величинами второго порядка, имеем

$$\frac{\cos^2 \beta}{1 + 2h/a} \approx 1 - \frac{80,8N_e}{f^2}. \quad (5.27)$$

Из соотношения (5.27) несложно определить связь между частотой радиоволны и значением N_e в точке поворота луча при заданном угле возвышения β :

$$f = \left[\frac{80,8N_e(1 + 2h/a)}{\sin^2 \beta + 2h/a} \right]^{1/2}. \quad (5.28)$$

Формула (5.28) показывает, что чем выше частота сигнала, тем большая требуется концентрация N_e для поворота волны.

Учитывая, что N_e с ростом высоты изменяется не монотонно, а проходит ряд последовательных максимумов, соответствующих слоям D, E, F₁ и F₂, для трассы заданной протяженности будут существовать максимальные значения частот (соответствующие значениям максимальным N_e для каждого слоя), на-

зываются *максимально применимыми частотами* $f_{МПЧ}$ для каждого ионосферного слоя (рис. 5.6).

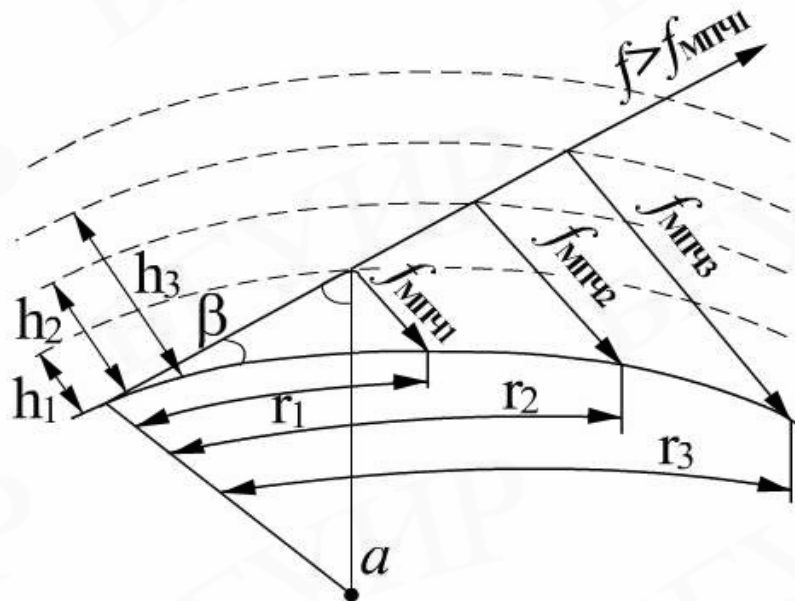


Рис. 5.6

Наибольшая из применимых частот называется *максимально применимой частотой трассы заданной протяженности*.

Изменяя угол возвышения β в (5.28), несложно видеть, что наибольшего значения f достигает при $\beta = 0$. При этом (5.28) примет вид

$$f_{МПЧ} = \left[\frac{80,8 N_{e \max} (a + 2h)}{2h} \right]^{1/2}. \quad (5.29)$$

Из этого следует, что для определения $f_{МПЧ}$, а следовательно, дальности связи r_n (см. рис. 5.6), необходимо знать высоту h и соответствующее значение $N_{e \max}$ отражающего слоя. Для этих целей используются ионосферные станции: вертикального зондирования, наклонного и возвратно-наклонного зондирования. Например, в станциях вертикального зондирования, представляющих собой импульсные радиолокаторы с частотной перестройкой от 0,5...20 МГц и длительностью сеанса порядка 1 мин, высота отражающего слоя h_k определяется по задержке времени запаздывания τ между переданным и принятым импульсами (в предположении, что ЭМВ распространяются в вакууме):

$$h_k = 3 \cdot 10^8 \tau / 2, \quad (5.30)$$

а значение электронной концентрации в слое $N_{e \max n}$ по частоте $f_{кр}$ – в соответствии с выражением (5.24).

С учетом магнитного поля Земли H_0 в ионосфере, как уже отмечалось в разделе 5.4, наблюдается эффект двойного лучепреломления в силу того, что значения коэффициентов преломления для обыкновенной и необыкновенной волн различаются. Существенно, что значения коэффициентов преломления для обыкновенного луча не зависят от H_0 , а для необыкновенного – всецело определяются H_0 , а не его составляющими H_{np} и H_{non} .

Поскольку коэффициенты преломления для обыкновенной и необыкновенной волн различны, будут отличаться значения N_e , при которой волны отражаются от ионосферного слоя при заданном значении рабочей частоты (например, случай вертикального падения (5.24)). Так как значение электронной концентрации возрастает с высотой (см. рис. 5.1), то обыкновенная волна при $f = const$ будет отражаться от более высокого слоя, чем необыкновенная.

При наклонном падении обыкновенный и необыкновенный лучи будут распространяться по различным траекториям (в отличие от случая вертикального падения), что приводит к относительной задержке между составляющими этих волн (рис. 5.7).

Следует отметить, что влияние постоянного магнитного поля проявляется еще и в том, что под действием электрического поля волны электроны в ионо-

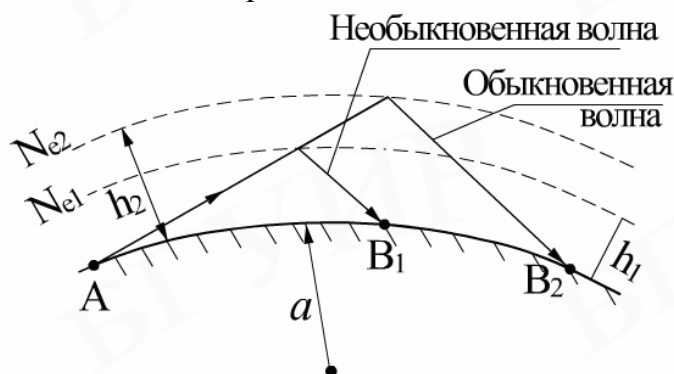


Рис. 5.7

сфере перемещаются не по прямолинейной, а по более сложным траекториям, так как наряду с силой Кулона на него действует дополнительная сила Лоренца

$$\vec{F}_л = e\mu_0[\vec{V}, \vec{H}_0]. \quad (5.31)$$

Из формулы (5.31) следует, что лоренцева сила перпендикулярна вектору скорости \vec{V} и вектору магнитного поля \vec{H}_0 , абсолютное значение которой определяется

$$F_л = e\mu_0 v H_0. \quad (5.32)$$

Под влиянием поперечной силы $F_л$ электрон,двигающийся со скоростью v , перемещается по криволинейной орбите, радиус кривизны которой оп-

ределяется из уравновешивающей силу Лоренца центробежной силы

$$F_{ц} = m_e v^2 / R :$$

$$\frac{m_e v^2}{R} = e \mu_0 v H_0. \quad (5.33)$$

Из соотношения (5.33), выразив R , несложно определить период обращения электрона

$$T = \frac{2\pi R}{v} = \frac{2\pi m_e}{e \mu_0 H_0}, \quad (5.34)$$

из которого следует, что время его обращения по орбите T не зависит от начальной скорости v и является для заданного значения H_0 величиной постоянной.

Явление вращательного движения электронов в постоянном магнитном поле получило название *гиромагнитного резонанса*. Частота этого резонанса (гироскопическая частота – частота вращения электронов) определяется формулой

$$f_0 > f_{кр} = 1/T = \frac{e \mu_0 H_0}{2\pi m_e} \approx 1,4 \text{ (МГц)}. \quad (5.35)$$

Таким образом, если частота ЭМВ совпадает с гиромагнитной частотой, то движение электронов, поддерживаемое полем радиоволны, превращается в движение по раскручивающейся спирали. Вследствие столкновений с нейтральными молекулами это движение будет прерываться, что приведет к увеличению потерь при столкновениях. Поэтому радиоволны, частота которых $f \approx f_0 \approx 1,4$ МГц, испытывают повышенное поглощение в ионосфере.

ЛИТЕРАТУРА

1. Федоров Н.Н. Основы электродинамики: Учеб. пособие для вузов. – М.: Высш. шк., 1980. – 399 с.
2. Марков Г.Т., Петров Б.М., Грудинская Г.П. Электродинамика и распространение радиоволн: Учеб. пособие для вузов. – М.: Сов. радио, 1979. – 376 с.
3. Никольский В.В., Никольская Т.И. Электродинамика и распространение радиоволн: Учеб. пособие для вузов. – М.: Наука, 1989. – 544 с.
4. Красюк Н.П., Дымович Н.Д. Электродинамика и распространение радиоволн: Учеб. пособие для радиотехн. вузов и факультетов. – М.: Высш. шк., 1974. – 576 с.
5. Кухаркин Е.С. Инженерная электрофизика. Техническая электроника: Учебник для вузов.– М.: Высш. шк., 1984. – 520 с.
6. Кравченко И.Т. Теория волновых процессов: Учеб. пособие. – Мн.: Выш. шк., 1985. – 273с.
7. Александров А.Ф., Богданкевич Л.С., Рухадзе А.А. Основы электродинамики плазмы: Учебник для физ. спец. университетов. – М.: Высш. шк., 1988. – 424 с.
8. Кугушев А.М., Голубева Н.С. Основы радиоэлектроники. (Линейные электромагнитные процессы). – М.: Энергия, 1969. – 534 с.
9. Ковалев И.С. Прикладная электродинамика. – Мн.: Наука и техника, 1978. – 344 с.
10. Шеретько Е.Ю. Распространение радиоволн и антенно-фидерные устройства: Учеб. пособие для вузов связи. – М.: Связь, 1976. – 184 с.
11. Калинин А.И. Распространение радиоволн на трассах наземных и космических радиолиний. – М.: Связь, 1979. – 296 с.
12. Долуханов М.П. Распространение радиоволн: Учебник для радиотехн. вузов и факультетов. – М.: Связь, 1972. – 336 с.
13. Черенкова Е.Л., Чернышев О.В. Распространение радиоволн: Учеб. пособие. – М.: Радио и связь, 1984. – 272 с.
14. Альперт Я.Л. Распространение электромагнитных волн и ионосфера. – М.: Наука, 1972. – 563 с.
15. Альперт Я.Л., Гинзбург В.Л., Фейнберг Е.Л. Распространение радиоволн. – М.: Гос. изд-во техн.-теорет. лит-ры, 1953. – 883 с.
16. Долуханов М.П. Распространение радиоволн. – М.: Сов. радио, 1972. – 152 с.
17. Кашпровский В.Е., Кузубов Ф.А. Распространение средних волн земным лучом. – М.: Связь, 1971. – 220 с.
18. Москвичев В.Н. Электродинамические основы распространения радиоволн: Учеб. пособие по курсу «Электродинамика и распространение радиоволн» для студентов специальности 23.01 «Радиотехника». – Мн.: МРТИ, 1990. – 78 с.

19. Троицкий В.Н. Распространение ультракоротких волн в горах. – М.: Связь, 1968. – 84 с.

20. Кирильчук В.Б., Москвичев В.Н. Исследование взаимодействия поверхностной волны с протяженной неоднородностью // Радиотехника и электроника. – 1986. – Вып. 15. – С. 65 – 69.

21. Кирильчук В.Б., Москвичев В.Н. Влияние поперечных размеров импедансной неоднородности на возмущение поля поверхностной волны // Радиотехника и электроника. – 1987. – Вып. 16. – С. 85 – 88.

22. Кирильчук В.Б., Москвичев В.Н., Чмырев Н.А. Анализ возмущения поля поверхностной волны в окрестности малых импедансных неоднородностей. – В кн.: Рассеяние электромагнитных волн. – Таганрог: ТРТИ, 1987. Вып. 6. С. 94 – 99.

Учебное издание

Гололобов Дмитрий Владимирович
Кирильчук Валерий Борисович

**РАСПРОСТРАНЕНИЕ РАДИОВОЛН
И АНТЕННО-ФИДЕРНЫЕ УСТРОЙСТВА**

МЕТОДИЧЕСКОЕ ПОСОБИЕ
для студентов специальности 45 01 02
«Системы радиосвязи, радиовещания и телевидения»
дневной и вечерней форм обучения

В 3-х частях

Часть 1

Распространение радиоволн

Редактор Н.А. Бебель
Корректор Е.Н. Батурчик
Компьютерная верстка Ю.Ю. Бочкова

Подписано в печать .12.2003.
Печать ризографическая.
Уч.-изд. л. 6,6.

Формат 60x84 1/16.
Гарнитура «Таймс».
Тираж 150 экз.

Бумага офсетная.
Усл. печ. л.
Заказ 291.

Издатель и полиграфическое исполнение:
Учреждение образования
«Белорусский государственный университет информатики и радиоэлектроники».
Лицензия ЛП №156 от 30.12.2002.
Лицензия ЛВ №509 от 03.08.2001.
220013, Минск, П. Бровки, 6.