Перечень вопросов рубежного контроля по дисциплине «Электродинамика и распространение радиоволн»

1. Прямоугольный объемный резонатор. Типы колебаний.

5.2 Прямоугольный объемный резонатор

Пересечем прямоугольный волновод двумя идеально проводящими плоскостями, параллельными плоскости x_1Ox_2 ($x_3=0$ и $x_3=I$). Определение структуры поля сводится к интегрированию в декартовой системе координат волнового уравнения для любой проекции векторов **E** или **H** и нахождению других составляющих поля из уравнений Максвелла. Постоянные интегрирования находятся из удовлетворения граничных условий на всех стенках резонатора.

Поле Н_{тпр} характеризуется наличием составляющих магнитного поля по всем трем осям координат, но одна из составляющих электрического поля отсутствует.

Представим \dot{H}_{m3} в виде произведения трех функций, каждая из которых зависит от одной переменной

$$\dot{H}_{m3} = X_1(x_1)X_2(x_2)X_3(x_3)$$

Решение волнового уравнения выполняется аналогично рассмотренному для прямоугольного волновода.

Таким образом, поле H_{mnp} имеет вид

$$\begin{split} \dot{H}_{m3} &= H \cos \chi_{1} x_{1} \cos \chi_{2} x_{2} \sin \chi_{3} x_{3}, \\ \dot{H}_{m1} &= -\frac{\chi_{1} \chi_{3}}{\chi^{2}} H \sin \chi_{1} x_{1} \cos \chi_{2} x_{2} \cos \chi_{3} x_{3}, \\ \dot{H}_{m2} &= -\frac{\chi_{2} \chi_{3}}{\chi^{2}} H \cos \chi_{1} x_{1} \sin \chi_{2} x_{2} \cos \chi_{3} x_{3}, \\ \dot{E}_{m1} &= \frac{i \omega_{p} \mu_{a} \chi_{2}}{\chi^{2}} H \cos \chi_{1} x_{1} \sin \chi_{2} x_{2} \sin \chi_{3} x_{3}, \\ \dot{E}_{m2} &= -\frac{i \omega_{p} \mu_{a} \chi_{1}}{\chi^{2}} H \sin \chi_{1} x_{1} \cos \chi_{2} x_{2} \sin \chi_{3} x_{3}. \end{split}$$

$$\chi_1 = \frac{m\pi}{a}, \quad \chi_2 = \frac{n\pi}{b}, \quad \chi_3 = \frac{p\pi}{l},$$

$$\chi_1^2 + \chi_2^2 = \chi^2, \quad \chi^2 + \chi_3^2 = k^2,$$

$$k = \omega_p \sqrt{\varepsilon_a \mu_a}$$

а, b, I — размеры резонатора по трем осям соответственно, ω_p — резонансная частота; ε_a , μ_a — параметры среды, заполняющей резонатор; m, n и p — целые числа (m и n = 0, 1, 2, ..., p = 1, 2, 3, ...). Одновременно m и n нулю равняться не могут.

Для поля E_{mnp} в прямоугольном резонаторе

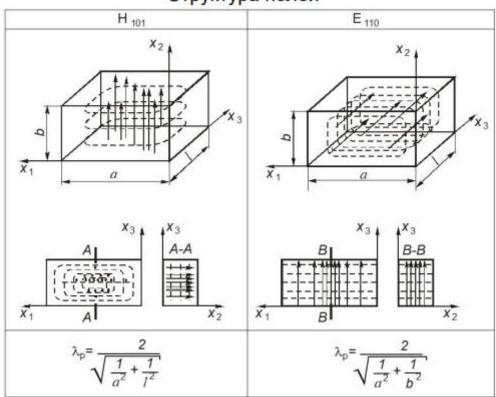
$$m, n = 1, 2, 3, ...; p = 0, 1, 2, ...$$

Фаза полей не меняется в пространстве (стоячая волна).

На соответствующих длинах *a*, *b* и / должно укладываться целое число полуволн.

На гранях резонатора касательные составляющие электрического И нормальные составляющие магнитного поля равны нулю, нормальные a электрического составляющие И касательные составляющие магнитного поля достигают максимума.





Величина k принимает определенные значения, называемые собственными волновыми числами резонатора. Соответствующие им Е- и Н-поля собственные функции.

$$k = \omega_{\rm p} \sqrt{\varepsilon_a \mu_a} = \sqrt{\chi_1^2 + \chi_2^2 + \chi_3^2},$$

Резонансные частоты

$$\omega_{p} = \frac{\pi}{\sqrt{\varepsilon_{a}\mu_{a}}} \sqrt{\left(\frac{m}{a}\right)^{2} + \left(\frac{n}{b}\right)^{2} + \left(\frac{p}{l}\right)^{2}},$$

Резонансные длины волн

$$\lambda_{p} = \frac{2}{\sqrt{\left(\frac{m}{a}\right)^{2} + \left(\frac{n}{b}\right)^{2} + \left(\frac{p}{l}\right)^{2}}}.$$

Типы колебаний:

Резонансные длины волн зависят от размеров резонатора и целых чисел m, n и p, определяющих тип колебания.

Наименьшая длина волны имеет место для одной из комбинаций значений *mnp*: 011, 101 или 110.

Значение, равное нулю, соответствует наименьшему ребру.

Длины волны для E_{mnp} и H_{mnp} полей в прямоугольном резонаторе, определяемых одной и той же комбинацией чисел m, n и p, равны. Соответствие разных полей одной и той же длине волны называется вырождением.

2. Круглый объемный резонатор. Типы колебаний.

Структура поля находится решением волнового уравнения и уравнений Максвелла в цилиндрической системе координат.

H_{nmp}-none
$$\dot{H}_{mz} = HJ_n(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \sin \chi_z z,$$

$$\dot{H}_{mr} = \frac{\chi_z}{\chi} HJ'_n(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \cos \chi_z z,$$

$$\dot{H}_{m\alpha} = \frac{n\chi_z}{\chi^2 r} HJ_n(\chi r) \frac{-\sin n\alpha}{\cos n\alpha} \cos \chi_z z,$$

$$\dot{E}_{mr} = -\frac{in\omega_p \mu_a}{\chi^2 r} HJ_n(\chi r) \frac{-\sin n\alpha}{\cos n\alpha} \sin \chi_z z,$$

$$\dot{E}_{m\alpha} = \frac{i\omega_p \mu_a}{\chi} HJ'_n(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \sin \chi_z z,$$

$$\chi_z = \frac{p\pi}{l}; \qquad \chi = \frac{B_{nm}}{a},$$

$$p = 1, 2, 3, ...;$$

$$B_{nm}$$
 — корни уравнения $J'_n(x) = 0;$

а — радиус резонатора,

/ — длина резонатора;

$$E_{nmp}$$
-поле

$$\dot{E}_{mz} = EJ_{n}(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \cos \chi_{z} z,$$

$$\dot{E}_{mr} = -\frac{\chi_{z}}{\chi} EJ'_{n}(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \sin \chi_{z} z,$$

$$\dot{E}_{m\alpha} = -\frac{n\chi_{z}}{\chi^{2} r} EJ_{n}(\chi r) \frac{-\sin n\alpha}{\cos n\alpha} \sin \chi_{z} z,$$

$$\dot{H}_{mr} = \frac{in\omega_{p} \varepsilon_{a}}{\chi^{2} r} J_{n}(\chi r) \frac{-\sin n\alpha}{\cos n\alpha} \cos \chi_{z} z,$$

$$\dot{H}_{m\alpha} = -\frac{i\omega_{p} \varepsilon_{a}}{\chi} J'_{n}(\chi r) \frac{\cos n\alpha}{\sin n\alpha} \cos \chi_{z} z,$$

Резонансные частоты и длины волн

для поля Н_{птр}

$$\omega_{\rm p} = \frac{1}{\sqrt{\varepsilon_a \mu_a}} \sqrt{\left(\frac{B_{nm}}{a}\right)^2 + \left(\frac{p\pi}{l}\right)^2},$$

$$\lambda_{p} = \frac{2\pi}{\sqrt{\left(\frac{B_{nm}}{a}\right)^{2} + \left(\frac{p\pi}{l}\right)^{2}}};$$

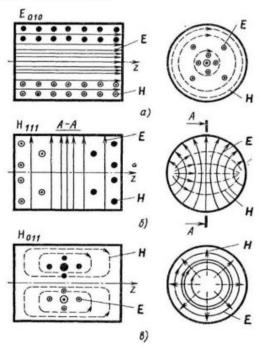
для поля E_{nmp}

$$\omega_{\rm p} = \frac{1}{\sqrt{\varepsilon_a \mu_a}} \sqrt{\left(\frac{A_{nm}}{a}\right)^2 + \left(\frac{p\pi}{l}\right)^2},$$

$$\lambda_{\rm p} = \frac{2\pi}{\sqrt{\left(\frac{A_{nm}}{a}\right)^2 + \left(\frac{p\pi}{l}\right)^2}}.$$

Наибольшая резонансная длина волны для Е-колебаний соответствует полю E_{010} , для Н-колебаний — H_{111} . В отличие от прямоугольного резонатора длины волн для колебаний H_{nmp} и E_{nmp} не совпадают.

Структуры электромагнитных полей для некоторых типов колебаний в круглом объемном резонаторе



3. Добротность объемных резонаторов.

Потери энергии характеризуются добротностью Q (безразмерная величина). С точностью до множителя 2π добротность определяется отношением запасенной энергии W_T за период

$$Q = 2\pi \frac{W}{W_T} = \frac{\omega_p W}{P_0},$$

 P_0 — средняя мощность потерь.

Потери приводят к затуханию колебаний и уменьшению запасенной энергии резонатора, если она не восполняется извне.

Можно записать

$$\frac{1}{Q} = \frac{P_0}{\omega_{\rm p} W} = \frac{1}{Q_{\rm ct}} + \frac{1}{Q_{\rm диэл}} + \frac{1}{Q_{\rm изл}},$$

где $|Q_{\rm er} = \frac{\omega_{\rm p}W}{P_{0~{\rm er}}}$ — добротность резонатора при наличии потерь только в стенках; $Q_{\rm лим} = \frac{\omega_{\rm p}W}{P_{0~{\rm дим}}}$ — добротность резонатора, обусловленная потерями только в диэлектрике; $Q_{\rm HSI} = \frac{\omega_{\rm p}W}{P_{0~{\rm нял}}}$ — добротность резонатора при наличии потерь только за счет излучения.

Добротности $Q_{\text{ст}}$ $Q_{\text{диэл}}$ и $Q_{\text{изл}}$ называют частичными добротностями.

Добротность, обусловленную потерями в стенках и диэлектрике, называют собственной добротностью Q_0

$$\frac{1}{Q_0} = \frac{1}{Q_{CT}} + \frac{1}{Q_{TMAT}}$$
.

Добротность, определяемая излучением $Q_{_{\text{изл}}}$, называется внешней, общая добротность Q — нагруженной.

4. Диапазоны радиоволн.

Как правило, термин «радиоволны» обозначает электромагнитные волны, принадлежащие тому или иному диапазону частот, применяемому радиотехнике. Специальным решением Международного союза электросвязи (MC₃) Международной электротехнической комиссии (МЭК) различать следующие принято диапазоны радиочастот и соответствующих длин радиоволн:

Очень низкие частоты (ОНЧ) – от 3 до 30 кГц, или мириаметровые волны (длины волны от 100 до 10 км);

Низкие частоты (НЧ) – от 30 до 300 кГц, или километровые волны (длины волны от 10 до 1 км);

Средние частоты (СЧ) – от 300 кГц до 3 МГц, или гектометровые волны (длины волны от 1 км до 100 м);

Высокие частоты (ВЧ) – от 3 до 30 МГц, или декаметровые волны (длины волны от от 100 до 10м);

Очень высокие частоты (ОВЧ) – от 30 до 300 МГц, или метровые волны (длины волны от 10 до 1 м);

Ультравысокие частоты (УВЧ) – от 300 МГц до 3 ГГц, или дециметровые волны (длины волны от 1 м до 10 см);

Сверхвысокие частоты (СВЧ) – от 3 до 30 ГГц, или сантиметровые волны (длины волны от 10 до 1 см);

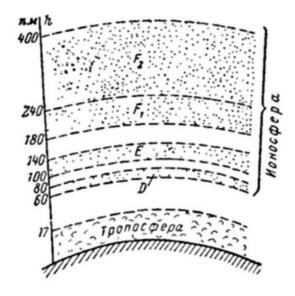
Крайне высокие частоты (КВЧ) – от 30 до 300 ГГц, или миллиметровые волны (длина волны от 1 см до 1 мм);

В практике радиовещания и телевидения сложилась также несколько упрощенная классификация диапазонов радиоволн. Согласно ей, мириаметровые волны называют сверхдлинными волнами (СДВ), километровые длинными волнами (ДВ), гектометровые — средними волнами (СВ), декаметровые — короткими волнами (КВ), а все более высокочастотные колебания с длинами волн короче 10 м относят к ультракоротким волнам (УКВ). Волны сантиметрового И длинноволновой части миллиметрового диапазонов иногда называют также микроволнами (англ. Microwaves).

5. Распространение радиоволн вблизи поверхности Земли. Поверхностная и пространственная волны.

Исключительно важную формировании роль B условий распространения радиоволн играет ионосфера Земли. Плотность газа в ионосфере очень мала, и поэтому жесткое электромагнитное излучение Солнца (в ультрафиолетовое рентгеновское) **OCHOBHOM** И здесь весьма интенсивным. Энергия оказывается квантов этого излучения достаточна не только для молекул, приводящей диссоциации К образованию атомарных газов, но и для отрыва электронов от атомов. В результате ионизации части атомов газ превращается в хаотическую смесь ионов, свободных электронов, нейтральных атомов, а также нейтральных молекул, не претерпевших диссоциации. Электродинамические свойства такой ионизированной среды, называемой газовой плазмой, рассматривались ранее.

В высотном профиле распределения электронной концентрации принято выделять ряд более или менее выраженных слоев, получивших специальные буквенные символы:



Слой D. Так называют самый нижний слой ионосферы, лежащий на высотах от 60 до 90 км. Слой D существует только днем. Электронная концентрация в нем изменяется во времени пропорционально угловой высоте Солнца над горизонтом и не превышает $10^3 - 10^4 \, \mathrm{cm}^{-3}$. Ночью этот слой исчезает под действием рекомбинации.

Слой Е. Располагается на высотах порядка 110 км. Днем значение N_e в данном слое достигает $1.5 \cdot 10^5$ см $^{-3}$, а ночью падает до $5 \cdot 10^3$ см $^{-3}$.

Слой F. Существует на высотах порядка 250 км днем и 320 км ночью. Данный слой характеризуется наивысшей электронной концентрацией, которая достигает $2 \cdot 10^6 \, \mathrm{cm}^{-3}$ в полуденные часы. Ночью значения N_e в слое F не превышают $2 \cdot 10^5 \, \mathrm{cm}^{-3}$. Днем слой F разделяется на два подслоя F_1 и F_2 , которые ночью сливаются в единый слой.

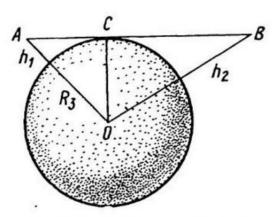
Электромагнитное поле распространяется около Земли в виде земной и пространственной волн. Под земной волной подразумевается электромагнитное поле. возникающее В результате отражения дифракции V земной поверхности; ПОД пространственной волной — поле, возникающее в результате преломления и рассеяния в различных слоях атмосферы.

Количественно эти явления определяются электромагнитными параметрами Земли и атмосферы, а также частотой электромагнитного поля. Поэтому условия распространения электромагнитных волн различных диапазонов весьма различны.

6. Расстояние прямой видимости.

На рисунке условно изображены антенны, приподнятые над земной поверхностью на отрезки h_1 и h_2 .

Расстояние прямой видимости — это расстояние между пунктами передачи и приема радиоволн, определяемое по длине касательной к земной поверхности, соединяющей эти пункты.



Предельно возможная длина трассы распространения с прямой видимостью будет получена в том случае, когда луч АВ касается поверхности Земли в точке С. Расстояния АС и СВ являются катетами прямоугольных треугольников \triangle ACO и \triangle OCB. Примем во внимание, что радиус Земли ОС = R_3 =6370 км, а также то, что обычно h_1/R_3 <<1, h_2/R_3 <<1. Пренебрегаем квадратами малых величин.

$$AC = \sqrt{AO^2 - OC^2} = \sqrt{(h_1 + R_3)^2 - R_3^2} =$$

$$= \sqrt{h^2_1 + 2h_1R_3 + R_3^2 - R_3^2} \approx \sqrt{2h_1R_3};$$

$$CB = \sqrt{OB^2 - OC^2} = \sqrt{(h_2 + R_3)^2 - R_3^2} =$$

$$= \sqrt{h^2_2 + 2h_2R_3 + R_3^2 - R_3^2} \approx \sqrt{2h_2R_3};$$

Тогда максимальная длина трассы

$$L_{\text{IIP}} = AC + CB \approx \sqrt{2h_1R_3} + \sqrt{2h_2R_3} =$$

= $\sqrt{2R_3} \left(\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2} \right)$.

Расстояние прямой видимости с учетом значения радиуса Земли

$$L_{\Pi P} \approx 3.57 \cdot 10^3 (\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}), M.$$

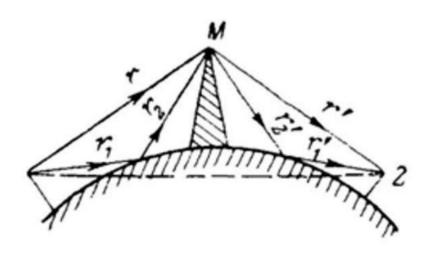
Все входящие сюда величины выражены в метрах.

Атмосферная рефракция изменяет траекторию распространения электромагнитной волны, за счет чего дальность прямой видимости может увеличиваться. Для нормальной атмосферной рефракции расстояние прямой видимости определяется выражением:

$$L_{\rm \Pi P} \approx 4.12 \cdot 10^3 (\sqrt{h_1} + \sqrt{h_2}), \, \text{M}.$$

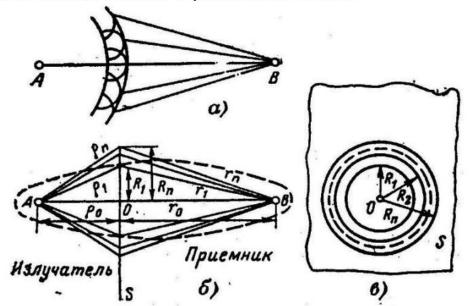
7. Влияние сферичности Земли на распространение радиоволн.

Рельеф земной поверхности, а также высокие искусственные сооружения увеличивают напряженность поля земной волны в области «тени», создаваемой сферической формой Земли. Это явление, называемое усилением за счет препятствий, особенно заметно в диапазонах КВ и УКВ, где множитель ослабления особенно мал ввиду малости λ/R₀.



8. Поле излучателя, поднятого над плоской поверхностью.

На формирование поля вблизи приемной антенны В (см. рисунок) различные области свободного пространства, через которое проходят радиоволны от излучателя A, влияют в разной степени.



Излучатель создает сферическую волну, каждый элемент фронта которой вновь является источником сферической Новая волны. волновая поверхность находится как огибающая вторичных сферических волн. некотором расстоянии OT на излучателя действием определяется суммарным вторичных Основной источников. вклад В ЭТУ CYMMY дают источники, расположенные вблизи прямой AB. Действие вторичных излучателей, смежных расположенных на значительном расстоянии от этой прямой, взаимно компенсируется.

Областью, существенной при распространении радиоволн, называют часть пространства, в которой распространяется основная доля энергии.

9. Строение и параметры среды земной атмосферы (тропосферы и ионосферы). Атмосфера Земли представляет собой смесь молекулярного азота (78 %) и молекулярного кислорода (21 %). На долю прочих компонентов, главным образом водяного пара и некоторых инертных газов, приходится лишь 1 %.

Физические параметры атмосферы Земли весьма сильно зависят от высоты. По этой причине общепринято рассматривать атмосферу как объединение двух областей:

• нижней атмосферы - области с высотами от нуля до 60 км. В свою очередь, нижняя атмосфера делится на тропосферу (высоты до 15 км) и стратосферу (высоты от 15 до 60 км).

Физические процессы в тропосфере и стратосфере определяют собой погодные и климатические явления на Земле. Они связаны с интенсивным массо- и теплообменом, а также переносом больших воздушных масс.

• верхней атмосферы, которая располагается в интервале высот от 60 до 20 000 км.

Верхняя атмосфера Земли, чаще называемая ионосферой, подвергается интенсивному облучению Солнца и других космических источников. За счет этого происходит ионизация атомов газов, что существенным образом влияет на характер распространения радиоволн в ионосфере.

Параметры:

- 1. Внутри атмосферы существует гидростатическое давление р, которое в средних широтах на уровне Мирового океана составляет около 0,1 МПа. С увеличением высоты в тропосфере давление воздуха падает приблизительно по линейному закону со скоростью 12 кПа/км. В ионосфере давление воздуха с ростом высоты падает по экспоненциальному закону, т. е. еще более резко
- 2. Вторым физическим параметром атмосферного воздуха служит его абсолютная температура Т. Измерения показывают, что температура воздуха на поверхности Земли составляет в среднем 300 К. При увеличении высоты температура меняется по сложному немонотонному закону, падая до 200 К на верхней границе стратосферы. В ионосфере температура газа непрерывно растет, достигая 1200 К на высотах порядка 1000 км.

10. Виды тропосферной рефракции.

Тропосфера является неоднородной средой в смысле диэлектрической проницаемости. Величина последней определяется плотностью атмосферы и присутствием водяных паров; у поверхности земли $\varepsilon \approx (1+6,5 \cdot 10-8)$ и изменяется с высотой. В результате этого возникает рефракция.

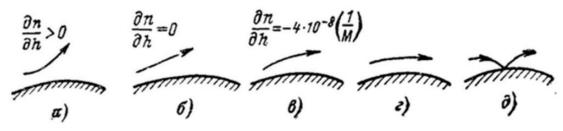


Рис. 20. Различные виды рефракции,

$$\alpha$$
 — отрицательная; δ — нулевая; δ — нормальная; δ — критическая $\frac{\partial n}{\partial h}$ = $=-16\cdot 10^{-8}\left(\frac{I}{M}\right)$; ∂ — сверхрефракция $\frac{\partial n}{\partial h}<-16\cdot 10^{3}\left(\frac{I}{M}\right)$.

11. Рассеяние радиоволн неоднородностями в атмосфере.

Физика процесса рассеяния радиоволн заключается в том, что под действием проходящей радиоволны в каждой неоднородности тропосферы наводятся токи поляризации и создается электрический момент dp_9 . Если предположить, что каждая неоднородность имеет объем dV (рис. 3.15) и ее диэлектрическая проницаемость отличается от диэлектрической проницаемости окружающей среды на величину $\Delta \epsilon$, а через E_1 обозначить мгновенное значение напряженности электрического поля падающей волны вблизи рассеивающей неоднородности, то электрический момент dp_9 определится формулой

$$dp_9 = \Delta \epsilon \epsilon_0 E_1 dV$$
, (3.35)

где согласно (1.10) в направлении максимума излучения антенны

$$E_1 = \frac{V \overline{60PD}}{r_1} e^{j(\omega t - kr_1)}$$

 $(r_1$ - расстояние от излучателя до неоднородности).

Напряженность электрического поля, созданного в результате вторичного излучения каждой неоднородности на расстоянии r₂ от нее, пропорциональна величине dp₃:

$$dE_2 = \left(\frac{2\pi}{\lambda}\right)^2 \frac{dp_9}{4\pi\varepsilon\varepsilon_0 r_2} e^{-jkr_2} \sin\gamma, \quad (3.36)$$

где γ - угол между направлением вектора E_1 и направлением r_2 (см. рис. 3.15).

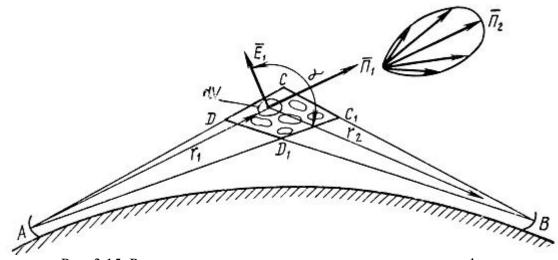


Рис. 3.15. Рассеяние радиоволн на неоднородностях тропосферы

Подставив (3.35) в (3.36), получим выражение для напряженности элементарного электрического поля, создаваемого одной неоднородностью:

$$dE_2 = \left(\frac{2\pi}{\lambda}\right)^2 \left(\frac{\Delta \varepsilon}{\varepsilon}\right) \frac{\sqrt{60PD}}{4\pi} \cdot \frac{e^{j[\omega t - k(r_1 + r_2)]}}{r_1 r_2} \sin \gamma dV. \quad (3.37)$$

Напряженность электрического поля, создаваемого переизлучением всех неоднородностей, является результатом интерференции элементарных полей и определяется суммированием этих полей по всему рассеивающему объему V:

$$E_2 = \left(\frac{2\pi}{\lambda}\right)^2 \frac{\sqrt{60PD}}{4\pi} e^{j\omega t} \int_{V} \left(\frac{\Delta \varepsilon}{\varepsilon}\right) \frac{e^{-jk(r_1 + r_2)}}{r_1 r_2} \sin \gamma dV. \quad (3.38)$$

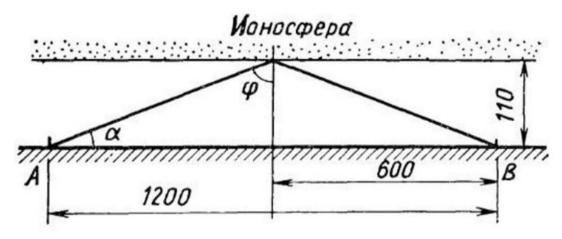
Рассеивающий объем V определяют как пространство, ограниченное диаграммами направленности передающей и приемной антенн (DCC₁D на рис. 3.15).

При тропосферном рассеянии имеет место так называемое многолучевое распространение радиоволн. Результирующее поле E_2 зависит от степени неоднородности тропосферы $\Delta \varepsilon/\varepsilon$, которая меняется во времени и пространстве случайным образом. Поэтому расстояния ($r_1 + r_2$), проходимые отдельными интерферирующими лучами, также меняются во времени, что приводит к случайному изменению фазовых соотношений между элементарными полями dE_2 . В результате суммарное поле E_2 представляет собой случайную величину. Для вычисления E_2 по формуле (3.38) необходимо знать статистические закономерности изменения Де во времени и пространстве. Эти закономерности пока недостаточно изучены. В существующих теориях тропосферного рассеяния предлагаются различные модели тропосферы [19, 20], однако в настоящее время еще не получено хорошего совпадения теоретических расчетов с опытом. Для расчета линий радиосвязи, использующих тропосферное рассеяние, разработан инженерный метод, основы которого изложены в конце данного параграфа.

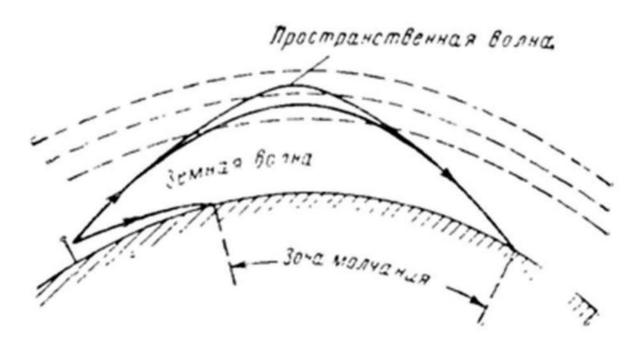
12. Механизмы ослабления напряженности поля в атмосфере.

Первый:

Ионосферный механизм распространения - когда волна отражается от ионосферы.

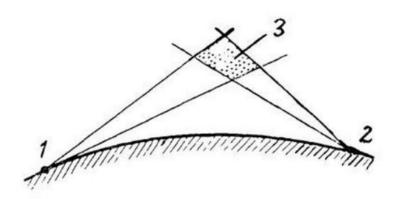


Важно отметить, что чисто ионосферный механизм распространения коротких волн приводит к тому, что лучи принципиально не могут попасть в точки земной поверхности, находящиеся примерно под областью отражения. Как следствие, электромагнитное поле здесь отсутствует. Такие участки вдоль трассы называют зонами молчания.



Второй: (УКВ - ультра короткие волны)

В УКВ-диапазоне нашел практическое применение интересный механизм дальнего распространения, получивший название тропосферного рассеяния. Здесь для создания поля в точке приема, находящейся глубоко за горизонтом, используется рассеяние падающей волны на турбулентных неоднородностях тропосферы, которые всегда присутствуют на высотах 10-20 км.



13. Множитель ослабления.

Задача о дифракции электромагнитных волн на поверхности Земли наиболее полно решена академиком В.А. Фоком. На основании этого решения напряженность электрического поля в месте приема

$$E_{\mathbf{\Pi}} = E_{\mathbf{\Pi}}^{(\mathbf{H})} F_{\mathbf{0}},$$

 $E_{\rm д}^{({\rm H})}$ — поле того же источника для случая плоской идеально проводящей земной поверхности;

F₀ — множитель <mark>ослабления</mark>, обусловленный дифракцией и затуханием электромагнитных волн, распространяющихся у земной поверхности.

Для расчета напряженности поля в длинноволновом диапазоне пользуются эмпирической формулой Остина, согласно которой множитель ослабления имеет вид

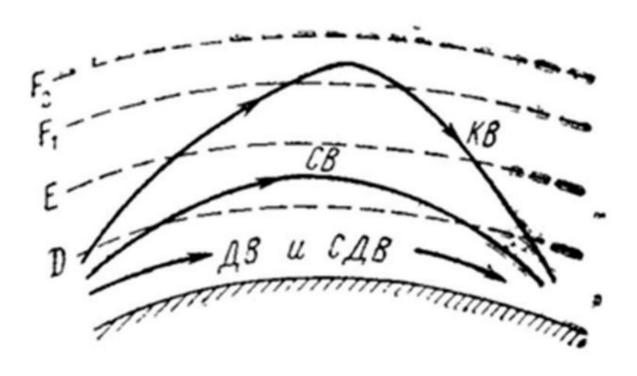
$$F = \frac{1}{2} exp\left(-\frac{0,0014r}{\lambda^{0,6}}\right),$$

расстояние г и длина волны λ выражены километрах. Данная формула была получена на основе обработки статистической данных 0 работе длинноволнового радиовещательных каналов Добавочное порой ослабление диапазона. поля оказывается значительным. Так, если г=5000 км и λ=2 км, то F = 0.005.

14. Замирания радиосигналов и борьба с ними.

Работа средневолновых радиоканалов осложняется так называемыми замираниями. Сущность этого явления заключается в следующем. Ионосферные слои всегда неоднородны, т. е. представляют собой хаотические чередования пространственных областей с повышенной и пониженной электронной концентрацией. Эти области перемещаются под действием сильных ветров, постоянно присутствующих на больших высотах. Если передающая антенна имеет невысокую направленность и излучает волны в широком интервале углов, то возможна ситуация, когда в точку приема одновременно приходят несколько лучей, отраженных от разных

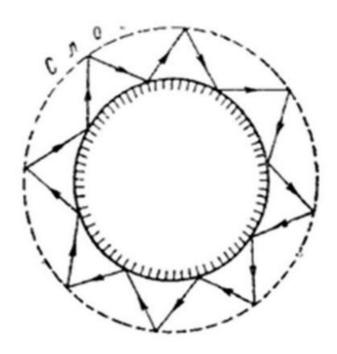
неоднородностей.



Частично ликвидировать замирания удается в том случае, если приемник имеет достаточный запас усиления до детектора и снабжен системой автоматической регулировки усиления (АРУ). Радикальным способом борьбы с замираниями служит прием на несколько одинаковых антенн, разнесенных в пространстве на несколько длин волн, с последующим сложением сигналов.

15. Распространение радиоволн КВ диапазона с учетом влияния ионосферы.

Электромагнитные волны КВ-диапазона могут испытывать целый ряд скачков, т. е. последовательных отражений от ионосферы и от поверхности Земли. Это дает возможность существенно увеличивать протяженность канала, а при благоприятных условиях даже поддерживать радиосвязь между антиподами, т. е. корреспондентами, располагающимися на одной прямой, проходящей через центр Земли.



Распространение волн КВ-диапазона на большие расстояния обычно сопровождается глубокими замираниями, которые серьезно осложняют работу радиоканалов и наряду с интенсивными помехами препятствуют высококачественному радиовещанию на волнах этого диапазона. Большие сложности возникают также из-за исключительно высокой плотности размещения передатчиков в этом участке спектра.

16. Особенности распространения радиоволн различных диапазонов.

Длинноволновый диапазон.

Длинные волны имеют поверхностное распространение на очень большие расстояния (на тысячи километров). Достоинством длинных волн является то, что дальность их действия в течении дня и ночи и при любой погоде изменяется мало. Поэтому они используются в основном для радиовещания (правительственные радиостанции, т. к. для связи на большие расстояния требуются мощные радиопередатчики – десятки киловатт).

Кроме того, в диапазоне не возможна одновременная работа большинства радиостанций. Они очень чувствительны к внешним помехам (разряды молний и другие электромагнитные помехи).

Средневолновый диапазон.

Радиоволны распространяются двумя путями поверхностной волной и отраженной от ионосферы.

Достоинства: они используются для радиовещания, телефонной и телеграфной радиосвязи; днем дальность радиосвязи уменьшается, а ночью — увеличивается; в этом диапазоне может работать больше радиостанций, чем в длинноволновом диапазоне.

Недостатки: возможны замирания (фединги) из-за того, что в одну и ту же точку приема приходят радиоволны, радиоволны прошедшие различный путь, и в результате наложения сигналов друг на друга возможно как усиление, так и замирание сигнала. Явление сложения двух или нескольких волн называется интерференцией.

Кратковолновый диапазон.

Распространение волны идет в основном за счет отражения от ионосферы на расстояние в тысячи километров, при этом мощность передатчика может быть в несколько ватт.

Достоинства: большая емкость; габариты радиостанций небольшие и могут быть переносные.

Недостатки: дальность и качество связи резко изменяется в течение суток (ночью увеличивается); на волны этого диапазона сильное влияние оказывают атмосферные и промышленные электропомехи.

Ультрократковолновый диапазон.

Широко используются в радиосвязи, телевидении, радиолокации, радионавигации. Связь осуществляется в основном за счет поверхностной волны в пределах прямой видимости на дальность 40+60км. Эти волны, как правило, не отражаются от ионосферы, они ее пробивают и уходят в космос.

Достоинства: его большая емкость - в этом диапазоне могут работать множество радиостанций на одних и тех же частотах, не мешая друг другу (достаточно им находится друг от друга на удалении 60км и более); возможна с искусственными спутниками Земли;

Недостатки: дальность связи ухудшается из-за атмосферных осадков.

Сверхвысокочастажный диапазон.

Используется для сотовой связи, в радиорелейной связи, радиолокации, космические связи и др. специальные цели. Радиоволны этого диапазона распространяется практически прямолинейно (как свет) и сильно поглощаются влажной средой.