

**КРАТКИЕ СООБЩЕНИЯ
И ПИСЬМА В РЕДАКЦИЮ**

УДК 621.371.24

**ВТОРИЧНОЕ ВОЗБУЖДЕНИЕ ПОВЕРХНОСТНОГО ТРОПОСФЕРНОГО
ВОЛНОВОДА ПОЛЕМ ВОЛН, ОТРАЖЕННЫХ ОТ ПРИПОДНЯТОГО
ИНВЕРСИОННОГО СЛОЯ**

А. В. Кукушкин

В работе [1] рассмотрены волноводный и скачковый механизмы дальнего распространения радиоволн при наличии в тропосфере приподнятой и поверхностной инверсий модифицированного показателя преломления $M(h) = 10^6 \left(\frac{\epsilon - 1}{2} + \frac{h}{a} \right)$ (ϵ — диэлектрическая проницаемость воздуха, h — высота над поверхностью Земли, a — радиус Земли). В данном сообщении оценивается вклад вторичного возбуждения приповерхностного волновода волнами, отраженными от слоя. Ограничимся рассмотрением однократного отражения от слоя и примем линейную зависимость $M(h)$ в интервале высот $h_i < h < h_k$, где h_i , h_k — нижняя и верхняя границы инверсионного слоя (рис. 1).

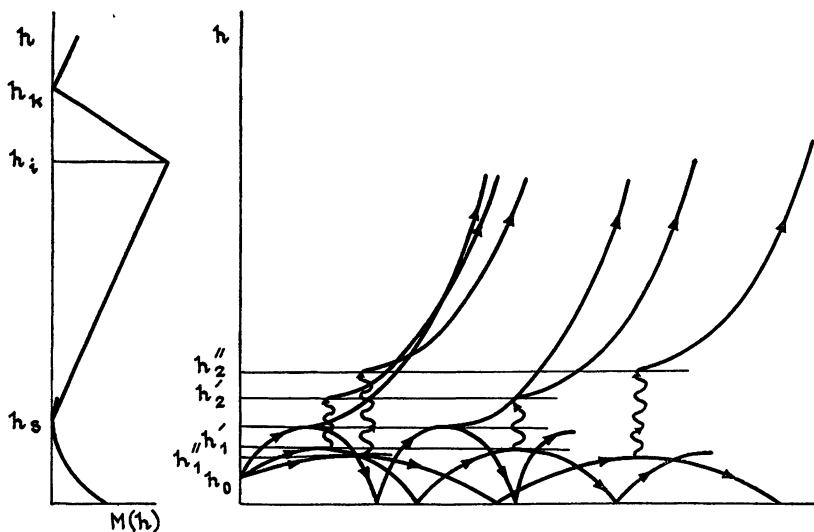


Рис. 1.

Рассмотрим область дистанций $D > D_1$, где D_1 — расстояние, на которое приходит волна, выходящая из источника под критическим углом φ_0 и отраженная от приподнятого слоя. Предположим, что на расстоянии D_1 поле, первично возбужденное в волноводе, существенно мало. Критический угол φ_0 соответствует волне, выходящей по касательной к окружности радиуса $r = a + h_s$, где h_s — высота минимума поверхностной M -инверсии; волны с углами $\varphi < \varphi_0$ поворачивают внутри поверхностного волновода (рис. 1). Поле в этой области дистанций формируется за счет просачивания волн из поверхностного волновода, последующего отражения и вторичного возбуждения волноводного канала. Его можно представить в виде распределенной по трассе совокупности лучей, касательных к окружности радиуса $r = a + h_2$ (рис. 1), где h_2 — верхний горизонт поворота, который находится из равенства

$$\epsilon(h_2) - \epsilon(0) \cos^2 \varphi = 0.$$

Вспользуемся выражениями для поля из работы [1]. В рассматриваемой области

трассы главный вклад в поле, однократно отраженное от верхнего слоя, выражается интегралом [1]

$$\Psi = e^{-i(\pi/4)} \sqrt{\frac{x}{\pi}} \int_{-\infty}^{\infty} e^{ixt} \frac{F(y, y_0, t) R_i (R_s R_g)^2}{(1 - R_s R_g) (1 - RR_g)} dt, \quad (1)$$

который на других дистанциях пренебрежимо мал. Здесь $F(y, y_0, t) = [f_2(y_0, t) + R_g f_1(y_0, t)] [f_2(y, t) + R_s^{-1} f_1(y, t)]$, f_1 и f_2 — независимые решения уравнения $\frac{d^2 f}{dy^2} + [m^2(\epsilon - 1) + y - t] f = 0$ в слое $0 \leq h < h_s$. Величины R_g и R_s имеют смысл коэффициентов отражения волн от нижней и верхней «стенки» поверхностного волновода, R — коэффициент отражения от верхней «стенки» h_s поверхностного волновода, учитывающий влияние приподнятой инверсии [1], R_i — коэффициент отражения от слоя, $x = mD/a$, $y = kh/m$, $m = (ka/2)^{1/3}$, $k = 2\pi/\lambda$, λ — длина волны.

Пусть $\frac{k}{m} (h_i - h_s) \gg 1$ и $\frac{a}{h_i} 10^{-6} \Delta M \ll 1$, где $\Delta M = M(0) - M(h_s)$, т. е. вол-

ны, отраженные слоем, можно считать плоскими, а горизонты выхода h_2 каждой волны мало отличаются от h_s в сравнении с высотой инверсионного слоя. Это позволяет считать одинаковым коэффициент отражения от слоя для всех просачивающихся волн.

Главный вклад в интеграл (1) будет определяться участком контура $0 \lesssim t \leq ka \cdot 10^{-6} \Delta M$. Используя асимптотики функций Эйри, разложим амплитуду и фазу коэффициента отражения от слоя R_i в ряд по степеням t . Ограничиваясь вторым членом разложения фазы и первым в разложении амплитуды коэффициента отражения $\rho_i(t)$, получим

$$\Psi = \sqrt{\frac{x}{\pi}} \rho_i(0) \exp \left\{ i \frac{4}{3} \left[(y_t - y_s)^{3/2} + \delta(0) \right] + i \frac{\pi}{4} \right\} \times \int_0^{p(0)} e^{i\xi t} \frac{E(y, y_0, t) (R_s R_g)^2 \Delta(t)}{(1 - R_s R_g) (1 - RR_g)} dt, \quad (2)$$

где $\delta(0) = \frac{1}{\mu} (\rho(y_h)^{3/2} + y_i^{3/2})$, если $\rho(y_h) > 0$, и $i\mu^{-1} y_i^{3/2}$, если $\rho(y_h) < 0$, $\rho(y) = 2m^2 10^{-6} M(h)$, $\mu = \left| \frac{d\rho}{dy} \right|_{y_i < y < y_h}$, $\xi = \frac{m(D_2^3 - D_1)}{a}$. Величина $\Delta(t)$ при $0 \lesssim t < ka \cdot 10^{-6} \Delta M$ является коэффициентом связи поверхностного и приподнятого волноводов и определяется выражением

$$\Delta(t) = \frac{\chi_1(t) - R_s(t) \chi_2(t)}{1 + R_i(t) \chi_2(t)},$$

где

$$\chi_{1,2} = \mp \frac{f_{1,2}(y_s, t) \omega_2(t - y_s) - f_{1,2}(y_s, t) \omega_2'(t - y + y_s)}{f_{2,2}(y_s, t) \omega_1(t - y + y_s) - f_{2,2}(y_s, t) \omega_1'(t - y + y_s)} \Big|_{y=y_s}, \omega_{1,2} — функции Эйри.$$

В интересующей нас области дистанций $\xi > 0$, и интеграл (2) удобно представить в виде ряда вычетов. Полюса t_n подынтегральной функции при $0 \lesssim \text{Re } t_n < p(0)$ соответствуют волнам, захваченным поверхностным волноводом. Вклад незахваченных волн оценен в [1] методом геометрической оптики.

Выделяя из $R(t)$ коэффициент отражения $R_s(t)$ [1], представим знаменатель подынтегральной функции в следующем виде:

$$(1 - R_s R_g) (1 - RR_g) = (1 - R_s R_g)^2 [1 - R_i R_g \Delta / (1 - R_s R_g)]. \quad (3)$$

Для хорошо захваченных модов $\text{Im } t_n \ll 1$ можно получить оценку

$$\Delta(t_n) = \exp \left(-\frac{4}{3} \frac{\gamma + 1}{\gamma} t_n^{3/2} \right) + 0(t_n^{-3/2}),$$

где $\gamma = \left| \frac{d\rho}{dy} \right|$ — градиент профиля $\rho(y)$ в слое $0 < h < h_s$. С ростом $\text{Re } t_n$ уменьшается высота точки поворота, соответственно уменьшается просачивание поля из волновода; по теореме взаимности такие волны хуже возбуждаются излучателем, распределенным по поверхности слоя.

Знаменатель подынтегральной функции (2), с учетом (3), можно разложить в конечную геометрическую прогрессию

$$\begin{aligned} & [(1 - R_s R_g)(1 - RR_g)]^{-1} = \\ & = \left[1 + \sum_{k=1}^{M-1} \left(\frac{\Delta R_i R_g}{1 - R_s R_g} \right)^k + \frac{(\Delta R_i R_g)^M}{(1 - RR_g)(1 - R_s R_g)^M} \right] (1 - R_s R_g)^{-2}. \end{aligned} \quad (4)$$

Для приближенной оценки интеграла (2) ограничимся первым членом разложения (4). Вычисляя первый интеграл по вычетам в полюсах кратности 2, получим

$$\begin{aligned} \Psi = & 2e^{i(\pi/4)} \sqrt{\pi x} \rho_l(0) \exp \left\{ i \frac{4}{3} [(y_i - y_s)^{3/2} + \delta(0)] \right\} \sum_{n=1}^N e^{i\xi t_n} \Delta(t_n) \times \\ & \times \left\{ \left(\frac{dt_n}{dq} \right)^2 \frac{1+q}{f(0, t_n)} \left[\left(\frac{\Delta'(t_n)}{\Delta(t_n)} + \frac{(\partial/\partial t_n)(f(0, t_n)/(dt_n/dq))}{(dt_n/dq)^{-1} f(0, t_n)} + i\xi \right) \times \right. \right. \\ & \left. \left. \times f_0(y_0, t_n) f(y, t_n) + \frac{1}{f(0, t_n)} \frac{\partial}{\partial t_n} [f_0(y_0, t_n) f(y, t_n) f(0, t_n)] \right] \right\}, \end{aligned}$$

где $\frac{dt_n}{dq}$ — константа, определенная в [2].

Отметим, что с укорочением λ ухудшаются условия просачивания поля из волновода, при этом уменьшается погонное затухание как первичного, так и вторично возбужденного поля, но одновременно ухудшаются условия вторичного возбуждения, так как увеличивается глубина захвата мода. Увеличение λ приводит с одной стороны к увеличению погонного затухания волноводного поля, но с другой стороны — к росту коэффициента отражения от приподнятого слоя. Наилучшие условия возбуждения будут при некотором оптимальном соотношении «мощностей» и высот поверхностной и приподнятой M -инверсий. Основной вклад во вторично возбужденное поле дают полухваченные моды, для которых $\text{Re } t_n \leq 0$, $|\text{Re } t_n| \ll 1$ и $\Delta(t_n) = 4\gamma^{1/3} \times (\gamma^{1/3} e^{i(\pi/3)} + e^{-i(\pi/3)})^{-1} + 0(t_n^2)$. С точки зрения геометрической оптики соответствующие волны «просачиваются» из волновода, однако, как показано Фоком [2], они активно участвуют в процессе дальнего распространения.

Пусть $\lambda = 3,2$ см, $h_s = 9$ м, $\Delta M = 0,9$ N ед., $h = 8,5$ м, $h_0 = 5$ м, $h_i = 200$ м, $\Delta M_i = M(h_i) - M(h_s) = 3,5$ N ед., $\Delta h = h_s - h_i = 100$ м. Оценки показывают, что на дистанции $D > D_1 \sim 150$ км, где начинается зона геометрической тени для однократно отраженных волн, уровень функции ослабления поля достигает ~ 50 дБ.

В заключение автор выражает благодарность В. Г. Синицыну за полезные обсуждения.

ЛИТЕРАТУРА

1. Кукушкин А. В., Синицын В. Г. — Изв. вузов — Радиофизика, 1979, 22, № 7, с. 802.
2. Фок В. А. Проблемы дифракции и распространения электромагнитных волн. — М.: Сов. радио, 1970.

Институт радиофизики и электроники
АН УССР

Поступила в редакцию
29 января 1980 г.

УДК 551.501.81

О ХАРАКТЕРЕ СТАТИСТИЧЕСКОЙ ЗАВИСИМОСТИ РАСПРЕДЕЛЕНИИ РАДИОМЕТЕОРОЛОГИЧЕСКИХ ПАРАМЕТРОВ АТМОСФЕРЫ ОТ ПРИЗЕМНЫХ ЗНАЧЕНИЙ

В. П. Борин, А. П. Наумов

В последнее время широкое распространение получили статистические методы определения высотных зависимостей метеорологических и радиохарактеристик земной атмосферы по известным значениям прогнозируемых величин на определенной высоте h (чаще — вблизи поверхности Земли) [1–3]. Получаемые методом оптимальной статистической экстраполяции [1] высотные распределения $f^0(h)$ уменьшают неопределенность в знании радиометеорологических элементов $f(h)$, которая обычно характеризу-