УДК 550.383

ОСОБЕННОСТИ ПРОСТРАНСТВЕННОГО РАСПРЕДЕЛЕНИЯ ПУЧКА ИЗЛУЧЕНИЯ СВИСТОВОГО ДИАПАЗОНА, ПАДАЮЩЕГО НА НОЧНУЮ ИОНОСФЕРУ СВЕРХУ

© 2021 г. В. Г. Мизонова^{1, *}, П. А. Беспалов^{2, **}

 ¹Нижегородский государственный технический университет им. Р.Е. Алексеева (НГТУ), г. Нижний Новгород, Россия
 ²Институт прикладной физики РАН (ИПФ РАН), г. Нижний Новгород, Россия *e-mail: vermiz@mail.ru
 **e-mail: peter@appl.sci-nnov.ru
 Поступила в редакцию 01.03.2021 г. После доработки 16.04.2021 г.
 Принята к публикации 27.05.2021 г.

Рассмотрена задача о численном расчете пространственной зависимости пучка излучения свистового диапазона, падающего на ночную ионосферу сверху. Для расчетов использованы совместно метод коллокаций решения граничной задачи, матричный алгоритм приближенного решения волновых уравнений в плавно неоднородной плоскослоистой плазме и метод быстрого преобразования Фурье по горизонтальным координатам. Проанализированы особенности пространственного распределения волнового поля при различных характеристиках падающего излучения. Вычислены доли энергии излучения, отраженной от верхней границы ионосферы и дошедшей до земной поверхности. Сопоставлено волновое электрическое поле на высоте 400 км, пространственное распределение поперечного магнитного поля и поляризации излучения вблизи поверхности Земли. Полученные результаты важны для сопоставления свойств КНЧ/ОНЧ-излучений, наблюдаемых на спутниках и на Земле.

DOI: 10.31857/S0016794021060110

1. ВВЕДЕНИЕ

Одним из не до конца понятных вопросов теории магнитосферного КНЧ/ОНЧ-излучения являются механизмы его распространения от верхней границы ионосферы до поверхности Земли. Тем не менее, понимание этих механизмов является связующим звеном между известными экспериментальными данными, полученными на спутниках и в наземных обсерваториях, и объяснением генерации этого излучения в магнитосфере. Кроме того, изучение закономерностей распространения КНЧ/ОНЧ-волн через ионосферу важно для понимания свойств ионосферной плазмы и происходящих в ней процессов, для сопоставления характеристик излучений, регистрируемых на спутниках и на Земле. Например, сушествует много данных об одновременной регистрации сигналов на спутниках и в наземных обсерваториях [Manninen et al., 2012; Nemec et al., 2013]. Однако в некоторых случаях излучение регистрируется на спутниках, но не обнаруживается на Земле [Manninen et al., 2013; Titova et al., 2015]. Различными и не всегда понятными оказываются наблюдаемые свойства этого излучения. В частности, в определенных условиях обнаруживается нетипичная для свистовых волн поляризация излучения вблизи земной поверхности [Титова и др., 2015].

Традиционным подходом при расчете волновых полей в неоднородной ионосферной плазме из многих однородных слоев является анализ закономерностей распространения плоской волны с заданным горизонтальным волновым вектором и затем сложение плоских волн для нахождения пространственной зависимости поля [Payne et al., 2007; Lehtinen and Inan, 2008]. Основной вычислительной трудностью при этом является численная расходимость, обусловленная большими декрементами нераспространяющихся мод в протяженной области ионосферы [Nygre'n, 1982; Budden, 1985; Kuzichev and Shklyar, 2010]. Еще одной проблемой является необходимость конкретизации распределения падающего на ионосферу сверху излучения.

В работах [Bespalov and Mizonova, 2017; Беспалов и Мизонова, 2018; Bespalov et al., 2018] для нахождения высотной зависимости поля, обусловленного плоской свистовой волной, падающей



Рис. 1. Схема, поясняющая постановку задачи.

наклонно на границу ионосферы сверху, были использованы совместно метод коллокаций решения граничной задачи и матричный алгоритм приближенного решения волновых уравнений в плавно неоднородной плоскослоистой плазме. Такой подход позволил учесть реальные высотные зависимости ионосферных параметров сильно неоднородной ночной ионосферы и избежать проблемы расходимости численных решений на больших высотах. Разработанный в статье [Мизонова и Беспалов, 2021] алгоритм вычислений использован в настоящей работе для нахождения пространственной зависимости волнового поля излучения, падающего на ночную ионосферу сверху. Проводится анализ свойств излучений вблизи поверхности Земли, на спутниковых высотах, а также отраженного от верхней границы ионосферы, при разных параметрах задаваемого сверху пучка излучения. Полученные результаты важны для изучения взаимосвязи свойств КНЧ/ ОНЧ-волн, регистрируемых на спутниках и наземных станциях, а также для понимания природы естественного магнитосферного излучения.

2. ПОСТАНОВКА ЗАДАЧИ И АЛГОРИТМ ВЫЧИСЛЕНИЙ

Предположим, что на верхнюю границу ионосферы падает сверху монохроматический пучок электромагнитного излучения свистового диапазона, и рассмотрим задачу о нахождении пространственной зависимости поля излучения в ионосфере и на земной поверхности. Для решения будем использовать модель плоскослоистой среды, параметры которой зависят от вертикальной координаты z, значения z = 0 и $z = z_{max}$ соответствуют поверхности Земли и плоскости падения, плазма выше границы $z = z_{max}$ считается однородной, магнитное поле лежит в плоскости yzи составляет с осью z угол ϑ . Схема, поясняющая постановку задачи, изображена на рис. 1.

Пространственное распределение напряженностей монохроматического электрического и магнитного полей $\mathbf{E}(\mathbf{r}_{\perp}, z, t) = \mathbf{E}(\mathbf{r}_{\perp}, z)e^{-i\omega t}$, $\mathbf{H}(\mathbf{r}_{\perp}, z, t) = \mathbf{H}(\mathbf{r}_{\perp}, z)e^{-i\omega t}$ с частотой ω удобно разложить в интеграл Фурье по поперечным координатам

g

$$\mathbf{E}(\mathbf{r}_{\perp}, z) = \int \mathbf{E}(\mathbf{n}_{\perp}, z) e^{ik_0\mathbf{n}_{\perp}\mathbf{r}_{\perp}} \frac{d\mathbf{n}_{\perp}}{(2\pi)^2},$$

$$\mathbf{H}(\mathbf{r}_{\perp}, z) = \int \mathbf{H}(\mathbf{n}_{\perp}, z) e^{ik_0\mathbf{n}_{\perp}\mathbf{r}_{\perp}} \frac{d\mathbf{n}_{\perp}}{(2\pi)^2},$$
(1)

имея в виду сохранение в плоскослоистой среде горизонтальных компонент волнового вектора $\mathbf{k}_{\perp} = k_0 \mathbf{n}_{\perp}, k_0 = \frac{\omega}{c}$. Для расчета пространственной зависимости полей $\mathbf{E}(\mathbf{r}_{\perp}, z)$, $\mathbf{H}(\mathbf{r}_{\perp}, z)$ необходимо задать распределение амплитуд падающего излучения по \mathbf{n}_{\perp} , вычислить электромагнитное поле для каждого значения \mathbf{n}_{\perp} во всей области решения $0 \le z \le z_{\text{max}}$ и произвести преобразования Фурье (1).

Пусть распределение амплитуд по \mathbf{n}_{\perp} в падающем излучении задано. Высотное распределение напряженностей электромагнитного поля удовлетворяет уравнениям Максвелла

$$\nabla \times \mathbf{H} = -ik_0 \hat{\mathbf{\varepsilon}} \mathbf{E}, \quad \nabla \times \mathbf{E} = ik_0 \mathbf{H}, \tag{2}$$

которые удобно записать в виде

$$d\mathbf{F}/dz = \hat{M}\mathbf{F}.$$
 (3)

Здесь F – четырехкомпонентный вектор-столбец

$$\mathbf{F} = \begin{pmatrix} E_x \\ E_y \\ H_x \\ H_y \end{pmatrix}, \tag{4}$$

 \hat{M} — матрица 4 × 4, компоненты которой выражены через элементы тензора диэлектрической проницаемости $\hat{\epsilon}$, значения $n_{x,y}$ и являются известными функциями координаты z [Budden, 1985]. В уравнениях (2)–(4) и ниже используется система единиц СИ для напряженности электрического поля **E** и нормированная величина напряженности магнитного поля $\mathbf{H} = Z_0 \mathbf{H}_{SI}$, где $Z_0 = \sqrt{\mu_0/\epsilon_0}$ волновое сопротивление вакуума; c — скорость света в вакууме;

$$\varepsilon = \begin{cases} \varepsilon & -ig\cos\vartheta & ig\sin\vartheta \\ ig\cos\vartheta & \varepsilon\cos^2\vartheta + \eta\sin^2\vartheta & (\eta - \varepsilon)\sin\vartheta\cos\vartheta \\ -ig\sin\vartheta & (\eta - \varepsilon)\sin\vartheta\cos\vartheta & \varepsilon\sin^2\vartheta + \eta\cos^2\vartheta \end{cases} (5)$$

 тензор диэлектрической проницаемости "холодной" плазмы, в котором

$$\varepsilon = 1 - \frac{\omega_{pe}^{2}}{(\omega + iv_{e})^{2} - \omega_{Be}^{2}} \frac{\omega + iv_{e}}{\omega} - \frac{\omega_{pi}^{2}}{(\omega + iv_{i})^{2} - \omega_{Bi}^{2}} \frac{\omega + iv_{i}}{\omega},$$

$$\eta = 1 - \frac{\omega_{pe}^{2}}{\omega(\omega + iv_{e})} - \frac{\omega_{pi}^{2}}{\omega(\omega + iv_{i})},$$

$$= -\frac{\omega_{pe}^{2}\omega_{Be}}{\omega((\omega + iv_{e})^{2} - \omega_{Be}^{2})} + \frac{\omega_{pi}^{2}\omega_{Bi}}{\omega((\omega + iv_{i})^{2} - \omega_{Bi}^{2})},$$
(6)

 $\omega_{pe,pi} = \sqrt{4\pi q_{e,i}^2 n/m_{e,i}}$ — электронная и ионная плазменная частоты; $v_{e,i}$ — частоты столкновений электронов и ионов с нейтральными частицами; $\omega_{Be,Bi} = q_{e,i}B_0/(m_{e,i}c)$ — величины электронной и ионной гирочастот; $m_{e,i}$ и $q_{e,i}$ — массы и величины заряда электронов и ионов.

Представим вектор поля F(4) в виде суммы четырех волновых мод

$$\mathbf{F}(\mathbf{n}_{\perp}, z) =$$

$$= \sum_{j=1}^{4} a_{j}(\mathbf{n}_{\perp}) \exp\left(-\int_{z}^{z_{\text{max}}} i\kappa_{j}(\mathbf{n}_{\perp}, z')dz'\right) \mathbf{P}_{j}(\mathbf{n}_{\perp}, z), \quad (7)$$

где коэффициенты $a_j(\mathbf{n}_{\perp})$ определяют амплитуду на границе падения $z = z_{max}$, величины $\kappa_j(\mathbf{n}_{\perp}, z)$ определяют волновое число и четырехкомпонентные вектора \mathbf{P}_j определяют поляризацию *j*-й волновой моды. Пусть индексы 1, 2 в формуле (7) соответствуют слабозатухающим распространяющимся в направлении земной поверхности (*j* = 1) и от нее (*j* = 2) волновым модам, а индексы 3, 4 – нераспространяющимся затухающим в направлениях вниз (*j* = 3) и вверх (*j* = 4) волновым модам.

Для нахождения поля в области $0 \le z \le z_{max}$ дополним систему уравнений (3) четырьмя граничными условиями. Два из них определим на нижней границе z = 0, считая поверхность Земли идеально проводящей

$$E_x(\mathbf{n}_{\perp}, z=0) = 0, \quad E_y(\mathbf{n}_{\perp}, z=0) = 0.$$
 (8)

Два других условия зададим на плоскости $z = z_{\text{max}}$, используя разложение поля по волновым модам (7)

$$a_1 = a_i(\mathbf{n}_\perp), \ a_3 = 0.$$
 (9)

Здесь первое условие определяет амплитуду волны, падающей сверху на границу $z = z_{max}$, второе исключает нарастающее вверх $z > z_{max}$ решение.

Учтем, что в свистовом диапазоне две волновые моды являются нераспространяющимися с



Рис. 2. Плазменная концентрация n_e и частоты столкновений v_e, v_i электронов и ионов с нейтральными частицами.

большими декрементами затухания, что приводит к численной расходимости решения системы уравнений (3) в протяженном ионосферном слое [Lehtinen and Inan, 2008]. Для решения проблемы численной расходимости область решения $0 \le z \le z_{max}$ разделим на две части, $0 \le z \le z_*$ и $z_* \le z \le z_{max}$. Границу $z = z_*$ выберем таким образом, чтобы выше нее плазма была плавно неоднородной — характерный масштаб неоднородности существенно превышал длины волн распространяющихся мод.

Для нахождения поля в нижнем слое $0 \le z \le z_*$ используем метод коллокаций решения граничной задачи [Kierzenka and Shampine, 2001]. Для нахождения поля в верхнем плавно неоднородном слое $z_* \le z \le z_{max}$ используем матричный алгоритм приближенного решения [Мизонова, 2019]. Решения, полученные двумя методами, должны сшиваться на границе $z = z_*$. Алгоритм вычисления волнового поля компоненты с заданным вектором \mathbf{n}_{\perp} , комбинирующий два метода решений, подробно описан в работах [Bespalov et al., 2018; Мизонова и Беспалов, 2021]. Определив распределение амплитуды падающей волны $a_i(\mathbf{n}_{\perp})$ (7) на верхней границе $z = z_{\text{max}}$ и вычислив далее интеграл Фурье (1), можно найти пространственное распределение волновых полей $\mathbf{E}(\mathbf{r}_1, z), \mathbf{H}(\mathbf{r}_1, z)$.

В частности, интересующее нас горизонтальное магнитное поле $H_{\perp}(z=0)$ и поляризация П на поверхности Земли равны соответственно

$$H_{\perp}(z=0) = \sqrt{H_x^2(z=0) + H_y^2(z=0)},$$
 (10)

$$\Pi = |\Pi| e^{i\phi} = E_{y'}(z=0) / E_{x'}(z=0), \qquad (11)$$

а величина электрического поля равна

$$E(\mathbf{r}_{\perp}, z) = \sqrt{\left|E_{x}(\mathbf{r}_{\perp}, z)\right|^{2} + \left|E_{y}(\mathbf{r}_{\perp}, z)\right|^{2} + \left|E_{z}(\mathbf{r}_{\perp}, z)\right|^{2}}.(12)$$

Значения вертикальной составляющей вектора Пойнтинга падающего (*i*) на границу *z* излучения и отраженного (*r*) от этой границы излучения определяются выражениями

$$S_{i,r} = (2Z_0)^{-1} \operatorname{Re}\left[E_{\perp i,r}^*, H_{\perp i,r}\right].$$
 (13)

Отношение полных потоков энергии отраженного и падающего излучения на границе $z = z_{max}$ равно



Рис. 3. Нормированные горизонтальное волновое магнитное поле (z = 0), электрическое поле (z = 400 км) и плотность потока энергии отраженного излучения (z = 750 км) для волны с частотой f = 1.5 кГц и значениями $n_{0y} = 0$ (a), $n_{0y} = 1.6$ (b) и $n_{0y} = 3.2$ (b).

$$R_{\Sigma} = \frac{\int S_{z(r)} \left(\mathbf{r}_{\perp}, z = z_{\max} \right) d\mathbf{r}_{\perp}}{\int S_{z(i)} \left(\mathbf{r}_{\perp}, z = z_{\max} \right) d\mathbf{r}_{\perp}}.$$
 (14)

Отметим, что электрические компоненты $E_{x',y'}$ в формуле (11) записаны в системе координат с осью z' вдоль магнитного поля.

3. РЕЗУЛЬТАТЫ РАСЧЕТОВ

Для примера расчетов поля излучения используется нормальное распределение амплитуд (7) по горизонтальным компонентам волнового вектора в падающем сверху излучении

ГЕОМАГНЕТИЗМ И АЭРОНОМИЯ том 61 № 6 2021

$$A_{\rm l}(\mathbf{n}_{\perp}, z_{\rm max}) = E_0 2\pi k_0^2 L_x L_y \times \\ \times \exp\left(-k_0^2 L_x^2 n_x^2 / 2 - k_0^2 L_y^2 (n_y - n_{0y})^2 / 2\right),$$
(15)

где
$$A_1 = a_1(\mathbf{n}_\perp) \exp\left(-\int_z^{z_{\text{max}}} i\kappa_1(\mathbf{n}_\perp, z')dz'\right)$$
. Нормиро-

вочный множитель E_0 в выражении (15) выбран таким образом, чтобы максимальное значение плотности энергии падающего потока было равно единице. Профили плазменной концентрации и частот столкновений заряженных частиц с нейтральными изображены на рис. 2. Данные для плазменной концентрации получены с помощью модели IRI [Bilitza and Reinisch, 2019] и соответствуют 68° N, 25° E, 4.09.2019 г., 0:30 LT. Угол между направленной вверх вертикальной осью *z* и магнитным полем при этом равен $\vartheta = 168^\circ$. За-



Рис. 4. Нормированные горизонтальное волновое магнитное поле (z = 0), электрическое поле (z = 400 км) и плотность потока энергии отраженного излучения (z = 750 км) для волны с частотой f = 3 кГц и значениями $n_{0y} = 0$ (a), $n_{0y} = 0.3$ (b) и $n_{0y} = 0.8$ (b).

висимости частот столкновений заряженных частиц с нейтральными соответствуют данным, приведенным в книге [Гуревич и Шварцбург, 1973]. Частота излучения равна 1.5 кГц, граница падения излучения z_{max} и граница "сшивки решений" z_* составляют 750 км и 145 км соответственно. Для нахождения пространственной зависимости поля использовался метод быстрого преобразования Фурье по горизонтальным координатам [Cooley and Tukey, 1965].

На рисунках 3, 4 приведены результаты расчетов горизонтального магнитного поля (10) на земной поверхности, электрического поля (12) на высоте z = 400 км и плотности потока энергии (13) отраженного излучения на высоте z = 750 км при пространственных масштабах падающего излуче-

ния (15) $L_x = 30$ км, $L_y = 60$ км и различных значениях n_{0y} . Рисунок 3 соответствует излучению с частотой f = 1.5 кГц и рис. 4 соответствует излучению с частотой f = 3 кГц. Соответствующие разным значениям n_{0y} отношения (14) полных потоков энергии отраженного и падающего излучений на границе z = 750 км равны $R_{\Sigma} = 0.4360 (n_{0y} = 0)$, $R_{\Sigma} = 0.1307 (n_{0y} = 1.6)$ и $R_{\Sigma} = 0.2547 (n_{0y} = 3.2)$ в случае f = 1.5 кГц и $R_{\Sigma} = 0.238 (n_{0y} = 0.8)$ в случае f = 3 кГц. На рисунках 5–7 представлены примеры зависимостей от горизонтальных координат плотности потока энергии падающего излучения на высоте z = 750 км,



Рис. 5. Нормированные плотность потока энергии падающего излучения (z = 750 км), электрическое поле (z = 400 км), горизонтальное волновое магнитное поле и параметр ϕ , характеризующий поляризацию (z = 0), при разных значениях L_y : f = 1.5 кГц, $n_{0y} = 0$.

электрического поля на высоте z = 400 км, горизонтального магнитного поля и параметра ϕ , характеризующего поляризацию, на земной поверхности (z = 0), при разных значениях частоты f, величины $n_{0\perp}$ и пространственных масштабах L_x, L_y падающего излучения (15). Положительные значения величины ϕ соответствуют правой поляризации, типичной для свистовых волн, отрицательные значения ϕ – левой поляризации. Как видно из результатов, представленных на рисунках 5–7, в определенных условиях поляризация излучения вблизи земной поверхности оказывается левой, нетипичной для свистовых волн. Для пояснения эффекта изменения "характера поляризации" на рис. 8*a*, *б* приведены зависимости от величины n_{0y} горизонтального магнитного поля

 $H(\mathbf{n}_{\perp}, z = 0)$ (10) и параметра ϕ , характеризующего поляризацию П (11). Кроме магнитного поля, на тех же графиках изображены зависимости коэффициентов отражения по энергии $R = S_r/S_i$ (13) от границы z = 145 км и схематично пунктирной линией вертикальная компонента волнового чис-

ла $n_{0z} = \text{Re}(\sqrt{1 - n_{\perp}^2})$. Звездочками отмечены точки, соответствующие левой поляризации. На рисунке 8*в*, *г* изображены высотные зависимости амплитуд волновых мод в случаях "правой" (*в*) и "левой" (*г*) поляризаций. Как видно из результатов, представленных на рис. 4, 5, в определенных условиях поляризация излучения вблизи земной поверхности оказывается левой, нетипичной для свистовых волн.



Рис. 6. Нормированные плотность потока энергии падающего излучения (z = 750 км), электрическое поле (z = 400 км), горизонтальное волновое магнитное поле и параметр ϕ , характеризующий поляризацию (z = 0), при разных значениях L_y : f = 1.5 кГц, $n_{0y} = 2.5$.

4. ОБСУЖДЕНИЕ

Рассмотрена задача о нахождении пространственной зависимости поля излучения свистового диапазона с заданным распределением по \mathbf{n}_{\perp} , падающего сверху на границу ночной ионосферы. Для исключения численной расходимости в вычислениях используется совместно два подхода — метод коллокаций решения граничной задачи на высотах ниже 145 км и матричный алгоритм приближенного решения в области от 145 до 750 км. Выбор верхней границы решения, во-первых, позволяет провести расчеты в приближении однородного магнитного поля, во-вторых, соответствует высотам спутниковых наблюдений. Выбор границы сшивки двух решений определялся двумя условиями. Во-первых, выше 145 км длины волн с частотами 1.5 кГц и выше не превышают 35 км, что меньше масштабов неоднородности ионосферной плазмы. Поэтому для нахождения поля в верхней области можно использовать приближенные методы решения. Во-вторых, в ограниченной области ионосферы ниже 145 км удается получить численно стабильное решение полной системы волновых уравнений.

Распределение по \mathbf{n}_{\perp} падающего излучения в общем случае несимметрично относительно вертикальной оси и соответствует пространственным горизонтальным масштабам в несколько десятков километров, что типично для данных спутниковых наблюдений [Титова и др., 2015]. Расчеты полей, выполненные для разных значений параметров распределения (15) падающего



Рис. 7. Нормированные плотность потока энергии падающего излучения (z = 750 км), электрическое поле (z = 400 км), горизонтальное волновое магнитное поле и параметр ϕ , характеризующий поляризацию (z = 0), при разных значениях L_x : f = 3 кГц, $n_{0x} = 0$.

излучения, показывают, что характерные горизонтальные размеры пятна и величина электрического поля на спутниковых высотах (в расчетах 400 км) определяются в основном горизонтальными размерами (L_x, L_y) пятна падающего излучения и слабо зависят от его среднего направления n_{0y} (см. рис. 3–7). Действительно, в плоскослоистой ионосфере горизонтальные компоненты волнового вектора, в соответствии с законом Снеллиуса, сохраняются, соответственно не изменяется существенно и распределение поля по горизонтальным координатам. При этом центр пучка смещается в направлении к северу примерно на 50–100 км.

Возможность выхода излучения на земную поверхность ограничена конусом $n_{\perp} \leq 1$. Поэтому излучение с отличными от нуля параметром n_{0y} в распределении (15) может практически не до-

возможность его выхода на Землю, практически не сказываясь при этом на распределении и величине волнового поля на значительных высотах. Например, значению $n_{0y} = 3.2$ соответствует угол падения ~15°. Магнитное поле на земной поверхности при этом (рис. 3*в*) уменьшается на два порядка по сравнению со случаем "нормального" падения (рис. 3*а*). Смещение в северном направлении пучка излучения на земной поверхности составляет от 100 до 200 км (рис. 3, 4). Кроме того, существует небольшая асимметрия пучка относительно плоскости *уz* (плоскости магнитного меридиана).

стигать поверхности Земли (см. рис. 3в). Отме-

тим, что из-за больших показателей преломления

на высотах $z \sim 750$ км угол падения волн с $n_{\perp} = 1$

составляет всего несколько градусов. Поэтому да-

же незначительные отклонения пучка падающего излучения от вертикали сильно ограничивают



Рис. 8. Нормированное горизонтальное магнитное волновое поле и параметр ϕ , характеризующий поляризацию (z = 0), при значениях $n_{0x} = 0$ (a) и $n_{0x} = 0.64$ (δ) (зведочками отмечены значения, соответствующие "левой" поляризации); высотные зависимости амплитуд волновых мод в случаях "правой" (s) и "левой" (z) поляризаций.

В определенных условиях поляризация излучения вблизи земной поверхности оказывается левой, нетипичной для свистовых волн. Как видно из рис. 8a, 6, левая поляризация соответствует значениям горизонтального волнового вектора n_{\perp} , ненамного превышающим единицу. Величина магнитного поля при этих значениях резко уменьшается, а коэффициент отражения принимает минимальные значения. В некоторых случаях суммарный вклад таких "левополяризованных" компонент может оказаться преобладающим и изменить характер поляризации излучения вблизи Земли.

Изменение характера поляризации может быть связано с линейным взаимодействием мод в нижней ионосфере. Действительно, в плоскослоистых средах без пространственной дисперсии волновые уравнения имеют четыре линейно независимых решения. В свистовом диапазоне два из четырех решений соответствуют распространяющимся волновым модам с правой поляризацией, а два других решения — сильно затухающим нераспространяющимся модам с левой поляризацией. На высотах порядка 100 км и ниже становится существенным линейное взаимодействие мод, усиливается затухание волн, а также происходит их трансформация в вакуумные электромагнитные. В результате энергия может "перекачиваться" из "правополяризованных" мод в "левопорязированные", определяя таким образом характер поляризации излучения вблизи поверхности Земли.

На рисунке 8*в*, *г* приведены примеры высотных зависимостей амплитуд A_i , j = 1-4 четырех

мод волнового уравнения разложения (7), (15) в слое $0 \le z \le z_*$. Амплитуды нормированы на амплитуду падающей на границу сшивки решений z = 145 км. Случай (в) соответствует нормальному падению волны $(n_x = 0, n_y = 0)$, при этом амплитуды 3-й и 4-й мод остаются пренебрежимо малыми, а поляризация на земной поверхности правая круговая ($\phi = 90^{\circ}$). Коэффициент отражения по энергии в этом случае равен R = 0.3. Случай (г) практически соответствует границе возможного выхода волны на поверхность Земли $(n_x = 0.64, n_y = 0.83, n_\perp = 1.05)$. При этом амплитуды 3-й и 4-й мод в направлении к Земле растут и при z = 0 превышают амплитуды 1-й и 2-й мод, а поляризация левая ($\phi = -150^\circ$). Коэффициент отражения по энергии в этом случае в два с лишним раза меньше и равен R = 0.13.

Отношения полных потоков (14) энергии отраженного и падающего излучений на границе z = 750 км в рассмотренных случаях составляют от 0.13 до 0.44, наибольшее его значение соответствуют симметричному относительно вертикали излучению ($n_{0v} = 0$).

5. ВЫВОДЫ

Рассмотрена задача о падении пучка свистового излучения на ночную ионосферу сверху. Для модели плоскослоистой среды получено решение волновых уравнений и найдена пространственная зависимость поля излучения на высотах от 0 до 750 км. Проанализированы зависимости свойств излучения на высотах 400 км и вблизи поверхности Земли при различных распределениях пучка падающего излучения. Область, занимаемая полем на высотах 400 км, имеет приблизительно те же горизонтальные масштабы, что и падающее излучение, и смещается в направлении к северу на несколько десятков километров. Величина поля практически не зависит от угла наклона падающего пучка по отношению к вертикали. Величина магнитного поля вблизи земной поверхности из конуса выхода чувствительна к наклону падающего излучения. Поляризация излучения вблизи поверхности Земли преимущественно правая, типичная для свистовых волн. Однако в некоторых случаях может отмечаться левая поляризация. Изменения характера поляризации может быть связано с вкладом волн вблизи конуса выхода $n_{\perp} \sim 1$ и объясняться эффектом линейного взаимодействия мод в нижней существенно неоднородной части ионосферы. В ночных условиях от верхней границы ионосферы отражается примерно от 15 до 45% энергии излучения.

Полученные результаты могут быть полезны для сопоставления свойств КНЧ/ОНЧ-излуче-

ГЕОМАГНЕТИЗМ И АЭРОНОМИЯ Nº 6 2021 том 61

ний, распространяющихся от естественных магнитосферных источников и регистрируемых на спутниках и на Земле.

ФИНАНСИРОВАНИЕ РАБОТЫ

Исследование В.Г. Мизоновой и П.А. Беспалова выполнено при поддержке Российского фонда фундаментальных исследований РФФИ, грант № 20-02-00206А. Численные расчеты выполнены в рамках Государственного задания № 0030-2021-0002.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

- Беспалов П.А., Мизонова В.Г. Особенности распространения падающих на ночную ионосферу сверху электромагнитных волн свистового диапазона // Космич. исслед. Т. 56. № 1. С. 33-39. 2018.

— Гуревич А.В., Шварцбург А.Б. Нелинейная теория распространения радиоволн в ионосфере. М.: Наука. 272 c. 1973.

— *Мизонова В.Г.* Матричный алгоритм приближенного решения волновых уравнений в неоднородной магнитоактивной плазме // Физика плазмы. Т. 45. № 8. C. 745-754. 2019.

- Мизонова В.Г., Беспалов П.А. Особенности отражения свистовых электромагнитных волн, падающих на ионосферу сверху, в дневных и ночных условиях // Космич. исслед. Т. 59. № 1. С. 19-27. 2021.

Титова Е.Е., Демехов А.Г., Мочалов А.А. и др. КНЧ/ОНЧ возмущения над передатчиком HAARP, регистрируемые в верхней ионосфере на спутнике DEMETER // Изв. вузов. Радиофизика. Т. 58. № 3. C. 167-186. 2015.

- Bespalov P., Mizonova V. Propagation of a whistler wave incident from above on the lower nighttime ionosphere // Ann. Geophysicae. V. 35. P. 671-675. 2017.

- Bespalov P.A., Mizonova V.G., Savina O.N. Reflection from and transmission through the ionosphere of VLF electromagnetic waves incident from the mid-latitude magnetosphere // J. Atmos. Solar-Terr. Phys. V. 175. P. 40-48. 2018.

- Bilitza D., Reinisch B. International Reference Ionosphere 2007: Improvements and new parameters // Adv. Space Res. V. 42. P. 599-609. 2008.

- Budden K.G. The propagation of radio waves: The theory of radio waves of low power in the ionosphere and magnetosphere. Cambridge: Cambridge Univ. Press. 669 p. 1985.

- Cooley James W., Tukey John W. An algorithm for the machine calculation of complex Fourier series // Math. Comp. V. 19. P. 297–301. Cambridge 301. 1965.

- Kierzenka J., Shampine L.F. A BVP solver based on Residual Control and the MATLAB PSE // ACM TOMS. V. 27. № 3. P. 299–316. 2001.

- Kuzichev I.V., Shklyar D.R. On full-wave solution for VLF waves in the near-Earth space // J. Atmos. Solar-Terr. Phys. V. 72. P. 1044-1056. 2010.

- Lehtinen N.G., Inan U.S. Radiation of ELF/VLF waves by harmonically varying currents into a stratified ionosphere with application to radiation by a modulated electrojet // J. Geophys. Res. Space Phisics. V.113. A06301. 2008.

– Manninen J., Kleimenova N.G., Kozyreva O.V. et al. Experimental evidence of the simultaneous occurrence of VLF chorus on the ground in the global azimuthal scale – from pre-midnight to the late morning // Ann. Geophys. V. 30. P. 725–732. 2012.

- Manninen J., Kleimenova N.G., Kozyreva O.V. et al. Nontypical ground-basedquasi-periodic VLF emissions observed at L 5.3 under quiet geomagnetic conditions at night // J. Atmos. Solar-Terr. Phys. V. 99. P. 123–128. 2013.

- Nemec F, Santolik O., Parrot M. et al. Conjugate observations of quasi-periodic emissions by Cluster and DEME- TER spacecraft // J. Geophys Res. Space. V. 118. P. 198–208. 2013.

- Nygre'n T. A method of full wave analysis with improved stability // Planet. Space Sci. V. 30. No 4. P. 427-430. 1982.

- Payne J.A., Inan U.S., Foust F.R. et al. HF modulated ionospheric currents // Geophys. Res. Lett. V. 34. L23101. 2007.

– Titova E.E., Kozelov B.V., Demekhov A.G. et al. Identification of the source of quasiperiodic VLF emissions using ground-based and Van Allen Probes satellite observations // Geophys. Res. Lett. V. 42. P. 6137–6145. 2015.