

УДК 537.876.23

## ПРИБЛИЖЕНИЕ КВАЗИСЛОИСТОЙ СРЕДЫ И УРАВНЕНИЯ ПОГРУЖЕНИЯ В ТРЕХМЕРНОЙ ЗАДАЧЕ РАСПРОСТРАНЕНИЯ ВОЛН

А. Г. Бугров

Трехмерная краевая задача о поле точечного источника в слое неоднородной квазислойистой среды сведена к приближенному одномерному интегральному уравнению, учитывающему эффект обратного рассеяния и нелокальность зависимости поля от значений неоднородностей. На основе метода погружения получена эквивалентная система одномерных дифференциальных уравнений с начальными условиями. Обсуждены обоснованность приближенного подхода и его качественные особенности.

Изучению процессов распространения волн в неоднородных средах посвящено большое число монографий и оригинальных работ. В значительной части этих работ рассматривается распространение волн различной природы в слоистых средах. Важным шагом вперед является рассмотрение трехмерных неоднородных сред, соответствующих реально существующим.

Многомерность уравнений и краевой характер задач распространения вызывает существенные трудности при численном моделировании и анализе их методами статистической теории случайных процессов, в связи с чем целый ряд работ посвящен развитию и применению к вышеупомянутой задаче приближенных методов. Так, например, в [1] исследованы статистические характеристики коэффициента отражения случайно-неоднородной среды, близкой к слоистой, методом малых возмущений, в [2] случайно-неоднородный волновол рассмотрен в рамках параболического уравнения при использовании боровского приближения. Известен также метод поперечных сечений или адиабатическое приближение (см., например, [3]).

Всем этим приближенным методам присущ недостаток: они предполагают исключение из рассмотрения какого-либо важного эффекта при рассеянии волны или свойства рассеянного поля. Метод малых возмущений или боровское приближение применим к описанию сред с очень малыми флуктуациями параметров; параболическое уравнение не учитывает такой существенный эффект, как обратное рассеяние; адиабатическое приближение исключает из рассмотрения процессы взаимодействия распространяющихся нормальных мод.

В настоящей работе предложен способ приближенного решения задачи о распространении волн в слое трехмерной неоднородной квазислойистой среды. При этом на основе метода погружения в рамках описания решения с помощью обычных одномерных дифференциальных уравнений первого порядка предпринята попытка учесть вышеупомянутые важнейшие свойства рассеянного поля.

1. Рассмотрим задачу о поле точечного источника, расположенного в точке  $(x_0, \rho_0)$  слоя  $L_0 < x < L$  неоднородной среды с показателем преломления  $\varepsilon(\mathbf{r})$  ( $\mathbf{r} = \mathbf{r}(x, \rho)$ ,  $\rho = \rho(y, z)$  — горизонтальные координаты). Внутри слоя поле точечного источника удовлетворяет уравнению Гельмгольца

$$\Delta G(\mathbf{r}, \mathbf{r}_0) + k^2(1 + \varepsilon(\mathbf{r})) G(\mathbf{r}, \mathbf{r}_0) = \delta(\mathbf{r} - \mathbf{r}_0) \quad (1)$$

с условиями непрерывности  $G$  и  $\partial G/\partial x$  на границах слоя. Пусть вне слоя среда однородна, т. е.  $\varepsilon(\mathbf{r})=0$ , тогда эта краевая задача эквивалентна интегральному уравнению

$$G(x, x_0; \rho, \rho_0) = G_0(x - x_0, \rho - \rho_0) - k^2 \int_{L_0}^L dx' \int d\rho' G_0(x - x', \rho - \rho') \times \\ \times \varepsilon(x', \rho') G(x', x_0; \rho', \rho_0). \quad (2a)$$

где  $k = \omega/c$  — волновое число,

$$G_0(x - x_0, \rho - \rho_0) = \frac{1}{8i\pi^2} \int dx \frac{\exp(i\sqrt{k^2 - x^2}|x - x_0|)}{\sqrt{k^2 - x^2}} \times \\ \times \exp[ix(\rho - \rho_0)] \quad (2b)$$

— функция Грина однородного пространства.

Будем интересоваться случаем, когда при произвольной зависимости  $\varepsilon$  от  $x$  свойства среды медленно меняются вдоль горизонтальных координат  $\rho$ . Если ввести двумерный спектр неоднородностей

$$\varepsilon(x, \sigma) = \int d\rho \varepsilon(x, \rho) e^{i\sigma\rho}, \quad \varepsilon(x, \rho) = \frac{1}{4\pi^2} \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(x, \sigma) e^{-i\rho\sigma},$$

где  $\sigma_0$  — характерная ширина спектра  $\varepsilon$ , и выполнить в (2a) преобразование Фурье по  $\rho$ , то для пространственных фурье-гармоник поля получим интегральное уравнение

$$G(x, x_0; q, \rho_0) = G_0(x - x_0, q) \exp(iq\rho_0) - \frac{k^2}{4\pi^2} \times \\ \times \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', q) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(x', \sigma) G(x', x_0; q - \sigma, \rho_0). \quad (3a)$$

Здесь  $q$  — горизонтальный волновой вектор,

$$G_0(x - x_0, q) = \frac{\exp(i\sqrt{k^2 - q^2}|x - x_0|)}{2i\sqrt{k^2 - q^2}}.$$

Принципиальной особенностью уравнения (3a) является его незамкнутость относительно данной фурье-гармоники, поскольку внутренний интеграл по  $\sigma$  описывает взаимодействие гармоник с волновыми числами, лежащими внутри спектрального интервала ( $q - \sigma_0, q + \sigma_0$ ).

Для вывода более простого приближенного уравнения введем в (3a) параметр  $p$ , заменив в подынтегральном выражении аргумент  $q$  функции  $G_0$  на  $p$ . Уравнение (3a) примет вид

$$G(x, x_0; q, \rho_0; p) = G_0(x - x_0, q) \exp(iq\rho_0) - \frac{k^2}{4\pi^2} \times \\ \times \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', p) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(x', \sigma) G(x', x_0; q - \sigma, \rho_0; p - \sigma). \quad (4)$$

где параметр  $p$  включен в качестве аргумента функции  $G$ . При этом для  $p=q$  (4) точно переходит в уравнение (3a), т. е.

$$G(x, x_0; q, \rho_0; p)|_{p=q} = G(x, x_0; q, \rho_0).$$

2. Суть предлагаемого метода состоит в следующем. В правой части уравнения (4) будем пренебрегать, учитывая малость  $\sigma_0$ , зависимостью от  $\sigma$  в последнем аргументе функции  $G$ , т. е. положим в (4)

$$G(x, x_0; q - \sigma, \rho_0; p - \sigma) \approx G(x, x_0; q - \sigma, \rho_0; p).$$

Тогда вместо уравнения (4) получим приближенное уравнение вида

$$G(x, x_0; q, \rho_0; p) = G_0(x - x_0, q) \exp(iq\rho_0) - \frac{k^2}{4\pi^2} \times \\ \times \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', p) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(x', \sigma) G(x', x_0; q - \sigma, \rho_0; p). \quad (5a)$$

Обратное преобразование Фурье по  $q$  сводит теперь уравнение (5a) к одномерному интегральному уравнению

$$G(x, x_0; R, \rho_0; q) = G_0(x - x_0, R - \rho_0) - k^2 \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', q) \times \\ \times \varepsilon(x', R) G(x', x_0; R, \rho_0; q), \quad (6)$$

в котором  $p=q$ , а  $R$  — новая вспомогательная переменная. Смысл полученных уравнений (5a) и (6) заключается в том, что при определенных условиях выполняется приближенное равенство

$$G(x, x_0; q, \rho_0) \approx G(x, x_0; q, \rho_0; p) |_{p=q} = \int dR G(x, x_0; R, \rho_0; q) e^{iqR}, \quad (7)$$

позволяющее описывать исходную задачу уравнением (5a) вместо (3a) или (4), которое сводится к более простому одномерному уравнению (6).

Обычные известные приближения получаются из (5a) таким же образом, как и из точного уравнения (3a). Для перехода, например, к слоистой среде положим  $\varepsilon(x, \sigma) = (2\pi)^2 \varepsilon(x) \delta(\sigma)$  в уравнении (5a), которое при  $p=q$  примет вид

$$G(x, x_0; q, \rho_0) = G_0(x - x_0, q) \exp(iq\rho_0) - k^2 \int_{L_0}^L dx' \times \\ \times G_0(x - x', q) \varepsilon(x') G(x', x_0; q, \rho_0). \quad (8)$$

Отметим, что (7) для слоистой среды является точным равенством. Несколько иначе можно перейти к приближению слоистой среды, если в (5a) использовать дополнительное соотношение, исключая зависимость от  $\sigma$  и во втором аргументе функции  $G$ :

$$G(x, x_0; q - \sigma, \rho_0; p) \approx G(x, x_0; q, \rho_0; p) \exp(i\sigma\rho_0).$$

При этом в правую часть уравнения (8) в качестве  $\varepsilon(x)$  будет входить  $\varepsilon(x, \rho_0)$ , т. е. значение  $\varepsilon$  в фиксированной плоскости  $\rho = \rho_0$ .

Если  $\varepsilon$  не фиксировать в плоскости  $\rho = \rho_0$ , то можно перейти к следующему уравнению, описывающему поле в плавно меняющейся по  $\rho$  среде:

$$G(x, x_0; q, \rho_0; p) = G_0(x - x_0, q) \exp(iq\rho_0) - k^2 \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', q) \times \\ \times \varepsilon(x', \rho) G(x', x_0; q, \rho_0; p). \quad (9)$$

Это уравнение соответствует так называемому адиабатическому приближению, смысл которого заключается в том, что все фурье-гармоники поля  $G$  распространяются независимо друг от друга, трансформируясь вдоль горизонтальных координат благодаря параметрической зависимости от  $\rho$  через функцию  $\varepsilon(x, \rho)$ .

В более строгом виде это приближение используется, например, в [3], для описания распространения нормальных волн в почти слоистом волноводе. В теории волн в случайно-неоднородных средах при рассмотрении квазиоднородных полей подобная параметрическая зависимость достигается путем введения в формулы или уравнения для статистических характеристик поля медленно меняющихся функций, характеризующих плавные изменения свойств среды [4, 5].

Для более ясного понимания физического смысла предложенного в работе приближенного метода рассмотрим итерационные ряды (борновские разложения по кратности рассеяния) для уравнений (3а) и (5а) при  $\mathbf{p}=\mathbf{q}$  соответственно (для краткости опустим зависимость функций от аргументов  $x, x_0$ ):

$$G(\mathbf{q}, \rho_0) = G_0(\mathbf{q}) \exp(i\mathbf{q}\rho_0) - \left(\frac{k}{2\pi}\right)^2 \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(\sigma) G_0(\mathbf{q} - \sigma) \times$$

$$\times \exp[i(\mathbf{q} - \sigma)\rho_0] + \left(\frac{k}{2\pi}\right)^4 \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_1 \varepsilon(\sigma_1) \int_{L_0}^L dx_2 \underline{G_0}(\mathbf{q} - \sigma_1) \times$$
(36)

$$\times \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_2 \varepsilon(\sigma_2) G_0(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2) \exp[i(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2)\rho_0] - \left(\frac{k}{2\pi}\right)^6 \times$$

$$\times \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_1 \varepsilon(\sigma_1) \int_{L_0}^L dx_2 \underline{G_0}(\mathbf{q} - \sigma_1) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_2 \varepsilon(\sigma_2) \times$$

$$\times \int_{L_0}^L dx_3 \underline{G_0}(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_3 \varepsilon(\sigma_3) G_0(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2 - \sigma_3) \times$$

$$\times \exp[i(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2 - \sigma_3)\rho_0] + \dots;$$

$$G(\mathbf{q}, \rho_0; \mathbf{q}) = G_0(\mathbf{q}) \exp(i\mathbf{q}\rho_0) - \left(\frac{k}{2\pi}\right)^2 \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(\sigma) \times$$

$$\times G_0(\mathbf{q} - \sigma) \exp[i(\mathbf{q} - \sigma)\rho_0] + \left(\frac{k}{2\pi}\right)^4 \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_1 \varepsilon(\sigma_1) \times$$

$$\times \int_{L_0}^L dx_2 \underline{G_0}(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_2 \varepsilon(\sigma_2) G_0(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2) \exp[i(\mathbf{q} - \sigma_1 - \sigma_2)\rho_0] -$$

$$- \left(\frac{k}{2\pi}\right)^6 \int_{L_0}^L dx_1 G_0(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_1 \varepsilon(\sigma_1) \int_{L_0}^L dx_2 \underline{G_0}(\mathbf{q}) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_2 \times$$

(56)

$$\begin{aligned} & \times \varepsilon(\sigma_2) \int_{L_0}^L dx_3 \underline{G}_0(q) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma_3 \varepsilon(\sigma_3) G_0(q - \sigma_1 - \sigma_2 - \sigma_3) \times \\ & \times \exp[i(q - \sigma_1 - \sigma_2 - \sigma_3)\rho_0] + \dots \end{aligned}$$

Следует отметить, что ряд, соответствующий адиабатическому приближению, получается из (5б), если оставшиеся под знаком интеграла по  $\sigma$  функции  $G_0(q - \sigma_1 - \dots - \sigma_n)$  заменить на  $G_0(q)$ , а в экспоненте сделать замену  $\rho_0 \rightarrow \rho$ .

Непосредственно из вида (5б) следует, что этот ряд, в отличие от адиабатического приближения, правильно описывает один акт рассеяния для любой  $n$ -кратно рассеянной фурье-гармоники поля.

Получим далее условие, качественно характеризующее степень малости ширины  $\sigma_0$  спектра неоднородностей  $\varepsilon(x, \sigma)$  по сравнению с характерными параметрами задачи.

Из сравнения рядов (3б) и (5б) следует, что при замене в подынтегральных выражениях в (3б) обозначенных чертой сомножителей  $\underline{G}_0(q - \sigma_1)$ ,  $\underline{G}_0(q - \sigma_1 - \sigma_2)$ , ... на  $G_0(q)$  эти ряды совпадут. Используя представление функции Грина  $\underline{G}_0$  через спектр Фурье (см. (2б)) и разлагая  $\sqrt{k^2 - (q - \sigma)^2}$  в ряд Тейлора, можно получить условие замены  $\underline{G}_0(q - \sigma)$ ,  $G_0(q)$ :

$$\sigma_0 \ll (k^2 - q^2)/q.$$

Очевидно, что для совпадения рядов (3б) и (5б) до  $n$ -го члена включительно необходимо потребовать выполнение условия

$$\sigma_0 \ll (k^2 - q^2)/(n-2)q. \quad (10)$$

Относительно высших членов ряда (5б) отметим, что, для того чтобы ряд (5б) давал правильный результат, эти члены должны быть близки к соответствующим членам ряда (3б), что реализуется в случае медленной зависимости  $\varepsilon$  от  $\rho$ , когда вполне естественно предположить рассеяние любой фурье-гармоники в ограниченный спектральный угол  $n\sigma_0$ .

Как видно из условия (9), уравнение (5а) плохо описывает поведение гармоник, распространяющихся практически горизонтально вдоль слоя с волновыми числами  $q \sim k$ , что является недостатком всех известных приближенных методов. Однако для ряда задач, описывающих, например, распространение пучков в неоднородном слое под углами, не слишком близкими к скользящим, можно ожидать, что вклад в поле гармоник с такими горизонтальными волновыми числами достаточно мал.

Резюмируя все вышесказанное, следует отметить, что условие (9) не является, конечно, точным, однако приведенные рассуждения позволяют сделать вывод об аналогичности условий применимости уравнения (5а) и адиабатического приближения. При этом, в отличие от последнего, приближенное уравнение (5а) учитывает следующие важнейшие свойства рассеянного поля:

1) взаимодействие между собой фурье-гармоник поля с разными горизонтальными волновыми числами и, как следствие этого, обратное рассеяние гармоник в горизонтальном направлении;

2) нелокальную зависимость поля от значений  $\varepsilon(x, \rho)$ .

3. В монографии [6] и работах [7, 8] для краевых задач распространения волн в трехмерных неоднородных средах развит метод погружения, позволяющий переформулировать последние в виде задач с начальными условиями, однако сложный вид результирующих интегродифференциальных уравнений предполагает решение трудоемкой проблемы создания эффективного численного алгоритма. В то же время в [6] (см. также библиографию к [6]) полно исследованы точные ре-

шения краевых задач распространения волн в слоистых средах, описываемые одномерным уравнением (8). Интегральные уравнения вида (8) применительно к задачам радиофизики, акустики океана, к теории случайно-неоднородных сред сведены к системе одномерных дифференциальных уравнений погружения первого порядка. Несомненным достоинством такого подхода является отсутствие принципиальных трудностей при численном моделировании и возможность применения стандартных методов теории марковских случайных процессов при рассмотрении полей в случайно-неоднородных слоистых средах.

С целью использования вышеупомянутых преимуществ одномерной теории метода погружения и был предложен в предыдущем пункте настоящей работы способ сведения исходной «квазислоистой» задачи к одномерному интегральному уравнению (6). Благодаря аналогичности структур уравнения (6) и уравнения для слоистой среды (8) для (6) нетрудно выписать эквивалентную систему одномерных дифференциальных уравнений с начальными условиями. Мы не будем приводить здесь полный вывод уравнений погружения, поскольку он идентичен изложенному в [6], и ограничимся общими положениями метода.

Чтобы получить одномерные уравнения погружения, разложим функцию  $G(x, x_0; \mathbf{R}, \rho_0; q)$  в спектр Фурье в точке источника  $\rho_0$ :

$$G(x, x_0; \mathbf{R}, \tau; q) = \int d\rho_0 G(x, x_0; \mathbf{R}, \rho_0; q) e^{i\tau\rho_0}.$$

В качестве параметра погружения рассматривается положение границы слоя  $L$ , а уравнения погружения представляют собой дифференциальные уравнения по  $L$  для функции  $G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q)$ , которая удовлетворяет интегральному уравнению

$$G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q) = G_0(x-L, \tau) e^{i\tau R} - k^2 \int_{L_0}^L dx' G_0(x-x', q) \varepsilon(x', \mathbf{R}) G(x', L; \mathbf{R}, \tau; q)$$

и описывает задачу, когда источник расположен на границе слоя  $L$ , а точка наблюдения внутри слоя, и для функции  $G_L \equiv G(L, L; \mathbf{R}, \tau; q)$ , описывающей задачу с источником и точкой наблюдения на границе  $L$ .

Путем дифференцирования интегральных уравнений для  $G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q)$  и  $G_L(\mathbf{R}, \tau; q)$  и сопоставления полученных соотношений с исходными уравнениями можно получить следующую систему уравнений погружения с начальными условиями:

$$\begin{aligned} \frac{\partial}{\partial L} G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q) &= i\sqrt{k^2 - \tau^2} G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q) - \\ &- k^2 e^{-iqR} \varepsilon(L, \mathbf{R}) G_L(\mathbf{R}, \tau; q) G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q), \end{aligned} \quad (11)$$

$$G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q) |_{L=x} = G_x(\mathbf{R}, \tau; q);$$

$$\begin{aligned} \frac{\partial}{\partial L} G_L(\mathbf{R}, \tau; q) &= -(i\sqrt{k^2 - q^2} + i\sqrt{k^2 - \tau^2}) G_0(0, \tau) e^{i\tau R} + \\ &+ (i\sqrt{k^2 - \tau^2} + i\sqrt{k^2 - q^2} - k^2 e^{-iqR} \varepsilon(L, \mathbf{R}) G_L(\mathbf{R}, \tau; q)) G_L(\mathbf{R}, \tau; q), \end{aligned} \quad (12)$$

$$G_L(\mathbf{R}, \tau; q) |_{L=L_0} = G_0(0, \tau) e^{i\tau R}.$$

При этом входящие в уравнения (11), (12) функции  $G(x, L; \mathbf{R}, \tau; q)$  и  $G_L(\mathbf{R}, \tau; q)$  определяются той же системой уравнений (11), (12) при  $\rho = q$ .

Чтобы рассмотреть полную краевую задачу об источнике и точке наблюдения внутри слоя, необходимо добавить еще два уравнения погружения:

$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, x_0; R, \tau; q) = -k^2 e^{-iqR} G(x, L; R, q; q) \varepsilon(L, R) G(L, x_0; R, \tau; q),$$

$$G(x, x_0; R, \tau; q) \Big|_{L=\max(x, x_0)} = \begin{cases} G(x, L; R, \tau; q) \Big|_{L=x_0}, & x_0 > x \\ G(L, x_0; R, \tau; q) \Big|_{L=x}, & x > x_0 \end{cases}, \quad (13)$$

где функция  $G(L, x_0; R, \tau; q)$  определяется из уравнения

$$\begin{aligned} \frac{\partial}{\partial L} G(L, x_0; R, \tau; q) &= (i\sqrt{k^2 - \tau^2} - i\sqrt{k^2 - q^2}) G_0(L - x_0, \tau) + \\ &+ (i\sqrt{k^2 - q^2} - k^2 \varepsilon(L, R) e^{-iqR} G_L(R, q; q)) G(L, x_0; R, \tau; q), \end{aligned} \quad (14)$$

$$G(L, x_0; R, \tau; q) \Big|_{L=x_0} = G_{x_0}(R, \tau; q).$$

Таким образом, для нахождения искомого фурье-гармоник поля нужно решить систему одномерных дифференциальных уравнений погружения и выполнить соответствующие преобразования Фурье:

$$G(x, x_0; q, \rho_0) \approx \frac{1}{4\pi^2} \int dR \int d\tau G(x, x_0; R, \tau; q) e^{-i\tau\rho_0} e^{i\tau R}. \quad (15)$$

Сворачивая затем найденные гармоники поля в интеграл Фурье по  $q$ , можно вычислить решение исходной краевой задачи  $G(x, x_0; \rho, \rho_0)$ .

Важно отметить, что подобная процедура использовалась в работе [9] при нахождении поля точечного источника в слое сферически-слоистой атмосферы. В [9] численными методами решалась соответствующая система уравнений погружения для сферических гармоник поля, которые затем суммировались при вычислении пространственной функции Грина. При этом полная краевая задача в слоистой среде описывается тремя уравнениями погружения для  $G(x, x_0; q)$ ,  $G(x, L; q)$  и  $G_L(q)$ , поскольку все функции зависят от  $\rho - \rho_0$ . В случае трехмерной неоднородной среды приходится разлагать поле  $G$  в спектр и в точке наблюдения, и в точке источника, в связи с чем количество уравнений погружения увеличивается. Усложняет задачу и выполнение двух дополнительных преобразований Фурье (15).

4. Систему уравнений погружения (11) — (14) можно существенно упростить, хотя при этом приближенный метод станет более грубым. Для этого рассмотрим вместо исходного уравнения (5а) еще более приближенное уравнение вида

$$\begin{aligned} G(x, x_0; q, \rho_0; p) &= \frac{\exp(i\sqrt{k^2 - p^2} |x - x_0|)}{2i\sqrt{k^2 - q^2}} \exp(iq\rho_0) - \\ &- \frac{k^2}{4\pi^2} \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', p) \int_{-\sigma_0}^{\sigma_0} d\sigma \varepsilon(x', \sigma) G(x', x_0; q - \sigma, \rho_0; p). \end{aligned} \quad (16)$$

Данному уравнению соответствует ряд (5б), в котором в подынтегральных выражениях принято

$$C_0(x - x_0; q - \sigma_1 - \dots - \sigma_n) \approx \frac{\exp(i\sqrt{k^2 - q^2} |x - x_0|)}{2i\sqrt{k^2 - (q - \sigma_1 - \dots - \sigma_n)^2}}.$$

В свете приведенного выше обсуждения уравнения (5а) такое дополнительное приближение будет соответствовать более слабому взаимодействию фурье-гармоник поля между собой.

Как и ранее, мы предполагаем выполнение приближенного равенства (7) и при  $p = q$  для функции  $G(x, x_0; R, \rho_0; q)$  вместо (6) имеем уравнение

$$G(x, x_0; R, \rho_0; q) = \exp(i\sqrt{k^2 - q^2} |x - x_0|) g(\rho_0 - R) - k^2 \int_{L_0}^L dx' G_0(x - x', q) \varepsilon(x', R) G(x', x_0; R, \rho_0; q), \quad (17)$$

где

$$g(\rho_0 - R) = \frac{1}{2i} \int dq \frac{\exp[iq(\rho_0 - R)]}{\sqrt{k^2 - q^2}}.$$

Тогда для (17) уравнения погружения принимают следующий вид:

$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, L; R, \rho_0; q) = i\sqrt{k^2 - q^2} G(x, L; R, \rho_0; q) - k^2 (2i\sqrt{k^2 - q^2} g(\rho_0 - R))^{-1} \varepsilon(L, R) G_L(R, \rho_0; q) G(x, L; R, \rho_0; q), \quad (18)$$

$$G(x, L; R, \rho_0; q) |_{L=x} = G_x(R, \rho_0; q);$$

$$\frac{\partial}{\partial L} G_L(R, \rho_0; q) = 2i\sqrt{k^2 - q^2} (G_L(R, \rho_0; q) - g(\rho_0 - R)) - k^2 (2i\sqrt{k^2 - q^2} g(\rho_0 - R))^{-1} \varepsilon(L, R) G_L^2(R, \rho_0; q), \quad (19)$$

$$G_L(R, \rho_0; q) |_{L=L_0} = g(\rho_0 - R).$$

Поскольку уравнение (19) имеет замкнутый относительно  $G_L$  вид, легко выводятся, аналогично тому, как это сделано в [6], соответствующие уравнения погружения для функций, связанных преобразованием Фурье с аналогом коэффициента отражения (в данном случае — это рассеянное поле на границе) и его квадратом модуля. Весьма существенно, что вышеупомянутые уравнения имеют структуру, аналогичную (18), (19), что позволяет применить к ним стандартные методы теории марковских случайных процессов, если среда случайно неоднородна [6], в то время как уравнения (11) — (14) больше подходят для численного анализа.

Качественное сравнение данного приближенного подхода с приближением слоистой среды и адиабатическим проведем на примере одного из уравнений погружения, например, для функции  $G(x, L; q, \rho_0)$ . В слоистой среде

$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, L; q, \rho_0) = i\sqrt{k^2 - q^2} G(x, L; q, \rho_0) - k^2 \exp(-iq\rho_0) \varepsilon(L) G_L(q, \rho_0) G(x, L; q, \rho_0).$$

Следуя упоминавшемуся выше адиабатическому приближению, в квази-слоистой среде это же уравнение запишем в виде

$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, L; q, \rho_0; \rho) = i\sqrt{k^2 - q^2} G(x, L; q, \rho_0; \rho) - k^2 \exp(-iq\rho_0) \varepsilon(L, \rho) G_L(q, \rho_0; \rho) G(x, L; q, \rho_0; \rho)$$

( $\rho$  входит в аргументы функций как параметр).

В рамках предлагаемого приближенного метода из (18) после преобразования Фурье следует уравнение вида



$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, L; q, \rho_0; q) = i\sqrt{k^2 - q^2} G(x, L; q, \rho_0; q) - \\ - k^2 (2i\sqrt{k^2 - q^2})^{-1} \int dR g^{-1}(\rho_0 - R) e^{iqR} \varepsilon(L, R) G_L(R, \rho_0; q) G(x, L; R, \rho_0; q),$$

существенно более близкое по своей структуре к соответствующему точному уравнению [6]:

$$\frac{\partial}{\partial L} G(x, L; q, \rho_0) = i\sqrt{k^2 - q^2} G(x, L; q, \rho_0) - \\ - k^2 \int d\rho' G(x, L; q, \rho') \varepsilon(L, \rho') G_L(\rho', \rho_0).$$

5. В заключение проиллюстрируем на простейшем примере качественные особенности предложенного в работе подхода. Для этого рассмотрим следующую одномерную задачу. Пусть вблизи границы раздела  $L$  двух однородных полупространств с волновыми числами  $k_0$  ( $x > L$ ) и  $k = k_0(1 + \varepsilon_0)$  ( $x < L$ ) в точке  $x_0 < L$  расположен источник плоских волн. Поле во всем пространстве удовлетворяет одномерному интегральному уравнению

$$G(x, x_0) = \exp(ik_0|x - x_0|) + \frac{ik}{2} \int dx' \exp(ik_0|x - x'|) \times \\ \times \varepsilon(x') G(x', x_0), \quad (20)$$

где

$$\varepsilon(x) = \varepsilon_0 \theta(L - x).$$

Для спектра поля

$$G(q, x_0) = \int dx G(x, x_0) e^{iqx}$$

уравнение (20) примет следующий вид:

$$G(q, x_0) = -\frac{2ik_0}{q^2 - k_0^2} \exp(iqx_0) + \frac{k_0^2}{q^2 - k_0^2} \frac{1}{2\pi} \int d\sigma \varepsilon(\sigma) G(q - \sigma, x_0). \quad (21)$$

Применение предложенного в работе метода (см. переход от (3а) к (5а) и (6)) позволяет найти приближенное выражение для спектра поля:

$$G(q, x_0; q) = -\frac{2ik_0}{q^2 - k^2} \exp(iqx_0) - \frac{i(k^2 - k_0^2)}{(q + k_0)(q^2 - k^2)} \times \\ \times \exp[ik_0(L - x_0)] e^{iqL}. \quad (22)$$

Из сравнения (22) с точным результатом

$$G(q, x_0) = -\frac{2ik_0}{q^2 - k^2} \exp(iqx_0) - \frac{2ik_0(k - k_0)}{(q + k_0)(q^2 - k^2)} \exp[ik(L - x_0)] e^{iqL}$$

видно, что при  $k \sim k_0$  оба выражения совпадают, причем структура в обоих случаях одна и та же. Следовательно, выражение (22) дает правильный набор волн по обе стороны от скачка показателя преломления, т. е. качественно правильно описывает решение и, кроме того, при условии малости величины скачка определяет близкие к истинным значения амплитуд отраженной и преломленной волн.

Возвращаясь к разд. 2 настоящей работы, отметим еще один прин-

ципальный аспект. Предложенный в разд. 2 подход является по сути первым приближением более общего метода, основанного на введении вспомогательного параметра  $p$ . Приближение второго порядка можно получить, если точное уравнение (3а) проитерировать один раз и рассмотреть в качестве исходного уравнение с ядром и свободным членом в виде однократно рассеянного поля. Переход к одномерному уравнению для функции  $G(x, x_0; R, \rho_0; q)$  полностью подобен вышеизложенному, а соответствующий этому уравнению борновский ряд будет правильно учитывать в каждом члене уже два акта рассеяния. Аналогичным образом строятся приближения и более высокого порядка.

Автор благодарен В. И. Кляцкину за постановку задачи, ценные консультации и постоянное внимание к работе, а также Л. Я. Любавину за полезные обсуждения.

#### ЛИТЕРАТУРА

1. Бреховских В. Л. // Изв. вузов. Радиофизика. 1979. Т. 22. № 2. С. 159.
2. Вировлянский А. Л., Саичев А. И., Славинский М. М. // Изв. вузов. Радиофизика. 1985. Т. 28. № 9. С. 1149.
3. Бреховских Л. М., Лысанов Ю. П. Теоретические основы акустики океана.— Л.: Гидрометеоздат, 1982.
4. Татарский В. И. Распространение волн в турбулентной атмосфере.— М.: Наука, 1967.
5. Рытов С. М., Кравцов Ю. А., Татарский В. И. Введение в статистическую радиофизику. Ч. II. Случайные поля.— М.: Наука, 1978.
6. Кляцкин В. И. Метод погружения в теории распространения волн.— М.: Наука, 1986.
7. Бабкин Г. И., Кляцкин В. И., Любавин Л. Я. // ДАН СССР. 1980. Т. 250. № 5. С. 1112.
8. Бабкин Г. И., Кляцкин В. И., Любавин Л. Я. // Акуст. журн. 1982. Т. 28. № 3. С. 310.
9. Кошель К. В. // Радиотехника и электроника. 1986. Т. 31. № 12. С. 1372.

Тихоокеанский океанологический институт  
ДВО АН СССР

Поступила в редакцию  
26 мая 1987 г.

#### QUASI-LAYERED MEDIUM APPROXIMATION AND IMBEDDING EQUATIONS IN A THREE-DIMENSIONAL WAVE PROPAGATION PROBLEM

*A. G. Bugrov*

A three-dimensional boundary value problem for the point source field in a layer of the inhomogeneous quasi-layered medium is reduced to an approximate one-dimensional integral equation, which considers the back-scattering effect and non-local field dependence upon inhomogeneity values. An equivalent system of one-dimensional differential equations with initial conditions is derived on the basis of imbedding method. The validity of approximate method and its qualitative special features are discussed.

---