

МИНИСТЕРСТВО ОБРАЗОВАНИЯ И НАУКИ РОССИЙСКОЙ ФЕДЕРАЦИИ
МОСКОВСКИЙ ФИЗИКО-ТЕХНИЧЕСКИЙ ИНСТИТУТ
(ГОСУДАРСТВЕННЫЙ УНИВЕРСИТЕТ)

Кафедра информатики и вычислительной математики

Построение миграционных изображений в упругих средах

Учебно-методическое пособие

Составитель *В.И. Голубев*

МОСКВА
МФТИ
2018

УДК 519.63

Рецензент

Кандидат технических наук *В.К. Хохлов*

Построение миграционных изображений в упругих средах: учебно-методическое пособие / сост. В.И. Голубев. – М.: МФТИ, 2018. – 24 с.

Работа посвящена вычислительным алгоритмам построения миграционных изображений гетерогенных геологических сред. Рассматривается формула Кирхгофа и метод Борна, позволяющий линеаризовать связь между наблюдаемыми значениями и параметрами модели. Выкладки проводятся как для акустического приближения, так и для полноволнового упругого описания среды. Предназначается для студентов, изучающих информатику и вычислительную математику, в виде практики по математическому моделированию.

© Голубев В.И., 2018

© Федеральное государственное автономное
образовательное учреждение
высшего образования
«Московский физико-технический институт
(государственный университет)», 2018

Содержание

Введение	4
1. Акустическое приближение	5
1.1. Определяющие уравнения	5
1.2. Формула Кирхгофа	6
1.3. Миграция Кирхгофа	7
1.4. Приближение Борна	8
1.5. Миграция Борна	11
2. Упругое приближение	13
2.1. Определяющие уравнения и приближение Борна	13
2.2. Точечный источник с постоянной поляризацией	15
2.3. Вычислительная сложность и переход в частотную область	16
2.4. Формулы для полупространства	17
2.5. Произвольная фоновая модель среды	19
Литература	22

Построение миграционных изображений в упругих средах

Введение

Ввиду того, что нефть и природный газ являются ключевыми и топливными ресурсами, поиск и разведка их месторождений является приоритетной задачей. Для её решения применяются полевые исследования, проводимые с использованием взрывных и вибрационных источников. Основной задачей сейсмической разведки является создание достоверной модели подповерхностного пространства геологической среды. Сейсмическая разведка была применена впервые более ста лет назад и значительно развита и усовершенствована к настоящему времени. Можно выделить два основных направления: сейсмическая миграция и сейсмическая инверсия. Результатом процесса инверсии является пространственное распределение параметров среды, тогда как миграция позволяет лишь установить положения отражающих горизонтов (и, возможно, точечных отражателей – трещин, включений). Таким образом, геометрия месторождения углеводородов может быть успешно определена.

Работы [1, 2] можно отнести к одним из первых, посвящённых миграции и построению сейсмических изображений и положивших начало бурному развитию данной области. В дальнейшем в работах [3,4] был предложен подход, названный Kirchhoff Summation Approach, в работе [5] – представлена $k-f$ миграция. В работе [6] проблема построения миграционного изображения сопоставлена с пространственной деконволюцией в области пространственных частот. В последнее время предпринимаются значительные усилия для повышения точности миграционных изображений для сложных геологических сред (например, в условиях соляных куполов [7]). И определённые надежды возлагаются на использование полноволновых подходов к упругой миграции.

Данная работа посвящена проблеме построения миграционных изображений геологических сред. Представлены определяющие уравнения для случая акустического приближения. Приведена формула Кирхгофа, и приближение Борна, позволяющие

решить прямую задачу в достаточно простой модели среды. На основе них получены способы построения миграционных изображений: формула Рэлея и присоединённый оператор в приближении Борна. Сформулирован ряд исследовательских задач, позволяющих студентам глубже понять изложенный материал. Также проведено обобщение подхода с приближением Борна на случай упругой среды. Приведены алгоритмы, позволяющие решить прямую задачу и задачу миграции в упругой среде с произвольной структурой.

Значительная часть изложенных в работе результатов получена совместно с Войновым Олегом Ярославовичем, которому автор выражает искреннюю признательность за плодотворную совместную научную работу. Работа выполнена при поддержке стипендии Президента РФ молодым учёным и аспирантам СП-1591.2016.5.

1. Акустическое приближение

1.1. Определяющие уравнения

Пусть геологическая среда описывается в акустическом приближении, в котором существуют только продольные волны. Тогда она характеризуется одним параметром, зависящим от радиус-вектора и называемым скоростью распространения акустической волны c . Если ввести в рассмотрение величину, равную давлению в среде $P(\mathbf{r}, t)$, то она удовлетворяет уравнению [8]:

$$\nabla^2 P(\mathbf{r}, t) - \frac{1}{c^2(\mathbf{r})} \frac{\partial^2}{\partial t^2} P(\mathbf{r}, t) = -F^e(\mathbf{r}, t). \quad (1)$$

Решение этого уравнения в случае, когда $F^e(\mathbf{r}, t)$ - точечный источник (дельта-функция по времени и по пространству), называется функцией Грина, и для однородного бесконечного пространства она может быть записана в виде:

$$G^w(\mathbf{r}, t | \mathbf{r}', t') = \frac{1}{4\pi|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|} \delta(t - t' - \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|}{c}), \quad (2)$$

где \mathbf{r}', t' - место расположения источника и время, в которое он начал действовать.

1.2. Формула Кирхгофа

В общем случае как для ограниченной, так и для неограниченной области можно записать интегральную связь между полем давления на её границе S (\mathbf{n} - внешняя нормаль) и полем в произвольной точке внутри неё. Эта связь называется формулой Кирхгофа и представляется в виде:

$$P(\mathbf{r}', t') = \int_S \int_{-\infty}^{+\infty} [G^w(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) \frac{\partial}{\partial n} P(\mathbf{r}, t) - P(\mathbf{r}, t) \frac{\partial}{\partial n} G^w(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t)] dt ds. \quad (3)$$

Здесь штриховые координаты соответствуют точке, лежащей внутри рассматриваемой области. Подставляя в (3) выражение для формулы Грина в явном виде (2) получим

$$P(\mathbf{r}', t') = \frac{1}{4\pi} \int_S \left[\frac{1}{c|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \frac{\partial |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{\partial n} \frac{\partial P'}{\partial t'} - \frac{\partial}{\partial n} \left(\frac{1}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \right) P' + \frac{1}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \frac{\partial}{\partial n} P' \right] ds, \quad (4)$$

где $P' = P(\mathbf{r}, t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})$.

Рассмотрим случай однородного полупространства, ограниченного сверху плоскостью $z = 0$ (стандартные площадные погловые сейсморазведочные работы). В этом случае $\frac{\partial}{\partial n} = -\frac{\partial}{\partial z}$, следовательно, выражение (4) может быть упрощено до вида:

$$P(\mathbf{r}', t') = \frac{1}{4\pi} \int_S \left[\frac{z' - z}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \left(\frac{1}{c} \frac{\partial P'}{\partial t'} + \frac{1}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|^2} P' \right) - \frac{1}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \frac{\partial P'}{\partial z} \right] ds \quad (5)$$

Разберемся теперь со временной функцией источника. Пусть на поверхность полупространства воздействует давление в виде импульса Риккера:

$$P_{\text{ricker}} = P_0(1 - 2\pi^2 f^2 t^2) e^{-\pi^2 f^2 t^2}, \quad (6)$$

тогда функция $P'(\mathbf{r}', t')$ может быть записана в виде:

$$P'(\mathbf{r}', t') = P(\mathbf{r}, t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c}) = P_0(1 - 2\pi^2 f^2 (t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})^2) e^{-\pi^2 f^2 (t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})^2}. \quad (7)$$

С учётом (7) аналитически могут быть получены значения

$$\frac{\partial P'}{\partial t'} = -2\pi^2 f^2 P_0 (3 - 2\pi^2 f^2 (t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})^2) e^{-\pi^2 f^2 (t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})^2}, \quad (8)$$

и

$$\frac{\partial P'}{\partial z} = -2\pi^2 f^2 P_0 \left(t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c}\right) [3 - 2\pi^2 f^2 \left(t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c}\right)^2] e^{-\pi^2 f^2 \left(t' - \frac{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c}\right)^2} \frac{z' - z}{c |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \quad (9)$$

Таким образом, может быть рассчитано поле в произвольной точке внутри области, ограниченной поверхностью S .

▲ Исследовательские задания

1. Повторите выкладки для различных временных зависимостей сигнала-источника: Берлаге, Пузырева, Гельфанда, затухающей синусоиды, колокольной огибающей.
2. Напишите программу, реализующую расчёт акустического поля в среде в соответствии с формулой Кирхгофа. Рассчитайте поля от точечного источника, плоской продольной волн.
3. Модифицируя разработанную программу, исследуйте вопрос точности численного вычисления поверхностного интеграла с применением различных формул численного интегрирования.

1.3. Миграция Кирхгофа

Для случая, когда область интереса представляет собой бесконечное полупространство, ограниченное плоскостью $z = 0$, возможно получить аналитическое выражение, определяющее пространственное распределение скаляра $U^m(\mathbf{r}')$, описывающего структуру подповерхностного пространства. Данное соотношение называется формулой Рэлея:

$$U^m(\mathbf{r}') = -\frac{1}{2\pi} \frac{\partial}{\partial z'} \int_S \frac{P(\mathbf{r}, \frac{2|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|}{c})}{|\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} ds, \quad (10)$$

где U^m - скалярное поле, P - давление на поверхности, \mathbf{r} - координата на поверхности, в которой записывается сейсмограмма, \mathbf{r}' - координата в объёме, где ищется мигрированное изображение, c - скорость распространения акустической волны.

Рассмотрим простейший случай, когда расчётная сетка кубическая, и на поверхности сейсмоприёмники расположены в каждом её узле. В таком случае формула (10) может быть записана

в виде:

$$U^m(i, j, k) = -\frac{1}{2\pi} \frac{\sum_{l,m} \frac{P(l,m, \frac{2d(i,j,k+1,l,m)}{c})}{d(i,j,k+1,l,m)} \delta x \delta y - \sum_{l,m} \frac{P(l,m, \frac{2d(i,j,k,l,m)}{c})}{d(i,j,k,l,m)} \delta x \delta y}{\delta z}, \quad (11)$$

где $d(i, j, k, l, m) = \sqrt{(l-i)^2(\delta x)^2 + (m-j)^2(\delta y)^2 + (k)^2(\delta z)^2}$, а начало координат находится в точке $(i, j, k) = (0, 0, 0)$.

▲ Исследовательские задания

1. Получите миграционное изображение по сигналу от точечного источника. Для генерации синтетической сейсмограммы используйте формулу Кирхгофа.
2. Сравните результаты, полученные при численном расчёте сейсмограммы и при использовании аналитической зависимости для точечного источника в однородной среде.

1.4. Приближение Борна

Представим распределение $c(\mathbf{r})$ в области в виде

$$\frac{1}{c^2(\mathbf{r})} = \frac{1}{c_b^2(\mathbf{r})}(1 + a(\mathbf{r})) \quad (12)$$

где c_b - фоновое распределение скорости, а функция $a(\mathbf{r})$ задаёт распределение внутри локальной аномальной области D , где скорость отлична от фоновой.

Рассмотрим процесс распространения акустических волн в частотной области. Запишем поле давления $p(\mathbf{r}, \omega)$ в виде суммы двух полей, фонового поля $p^i(\mathbf{r}, \omega)$ и отражённого $p^s(\mathbf{r}, \omega)$. Первое из них получено для случая модели с фоновым распределением скорости $c_b(\mathbf{r})$, а второе определяется её отличием в области D . В таком случае может быть записано интегральное уравнение для отражённого волнового поля

$$p^s(\mathbf{r}_j, w) = w^2 \int_D G_b^w(\mathbf{r}_j | \mathbf{r}; w) \Delta s^2(\mathbf{r}) [p^i(\mathbf{r}, w) + p^s(\mathbf{r}, w)] dv, \quad (13)$$

в котором \mathbf{r}_j - радиус-вектор точки приёмника, D - область, в которой параметр медленности ($s = \frac{1}{c}$) отличается от фоновой

медленности ($s_b = \frac{1}{c_b}$, $\Delta s^2 = \frac{1}{c^2} - \frac{1}{c_b^2}$), p^i - давление, которое создавалось бы в отсутствии неоднородности в области D , G_b^w - функция Грина для фоновой медленности.

Приближение Борна получается из приведённого выражения, если в правой части пренебречь величиной отражённого поля относительно фонового. Тогда выражение представляется в виде:

$$p^s(\mathbf{r}_j, w) = w^2 \int_D G_b^w(\mathbf{r}_j | \mathbf{r}; w) \Delta s^2(\mathbf{r}) p^i(\mathbf{r}, w) dv, \quad (14)$$

Рассмотрим случай однородной фоновой модели. Функция Грина в этом случае в частотной области записывается в виде:

$$G_b^w(\mathbf{r}_j | \mathbf{r}; w) = \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|} e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|}{c_b}}. \quad (15)$$

Подставляя (15) в формулу (14) получим:

$$p^s(\mathbf{r}_j, w) = w^2 \int_D \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|} e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|}{c_b}} \Delta s^2(\mathbf{r}) p^i(\mathbf{r}, w) dv. \quad (16)$$

Займёмся теперь вычислением p^i . Пусть источник возмущения - точечный взрыв, происходящий в нулевой момент времени в точке \mathbf{r}_0 . Тогда в случае однородной среды с фоновой медленностью s_b можно записать решение в виде:

$$p^i(\mathbf{r}, w) = \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|} e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|}{c_b}}. \quad (17)$$

Подставляя (17) в формулу (16) получим:

$$\begin{aligned} p^s(\mathbf{r}_j, w) &= w^2 \int_D \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|} e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|}{c_b}} \Delta s^2(\mathbf{r}) \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|} e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|}{c_b}} dv = \\ &= \frac{w^2}{16\pi^2} \int_D \frac{e^{iw \frac{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_0| + |\mathbf{r} - \mathbf{r}_j|}{c_b}}}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}_j| |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|} \Delta s^2(\mathbf{r}) dv. \end{aligned} \quad (18)$$

Это и является конечной аналитической формулой для вычисления отражённого поля.

В случае произвольной формы области D и распределения в ней медленности $\Delta s^2(\mathbf{r})$ данный поверхностный интеграл может

быть вычислен численно. Вводя дискретизацию по пространству в виде параллелепипедной сетки с шагами $\delta x, \delta y, \delta z$ и индексами l, m, p формулу (18) можно привести к виду:

$$p^s(\mathbf{r}_j, w) = \frac{w^2}{16\pi^2} \sum_{(l,m,p) \in D} \frac{e^{iw \frac{|\mathbf{r}_{l,m,p} - \mathbf{r}_0| + |\mathbf{r}_{l,m,p} - \mathbf{r}_j|}{c_b}}}{|\mathbf{r}_{l,m,p} - \mathbf{r}_j| |\mathbf{r}_{l,m,p} - \mathbf{r}_0|} \Delta s_{l,m,p}^2 \delta x \delta y \delta z. \quad (19)$$

Рассмотрим двумерный случай, когда вдоль Y содержится всего одна ячейка. Тогда можно избавиться от индекса m , а также сейсмодатчики устанавливаются вдоль одной линии OX и могут быть параметризованы одним индексом j . Формула (19) сводится к виду:

$$p^s(x_j, w) = \frac{w^2 \delta x \delta z}{16\pi^2} \sum_{(l,p) \in D} \frac{e^{iw \frac{D_{l,p} + d_{j,l,p}}{c_b}}}{D_{l,p} d_{j,l,p}} \Delta s_{l,p}^2, \quad (20)$$

где $D_{l,p} = |\mathbf{r}_{l,p} - \mathbf{r}_0|$ и $d_{j,l,p} = |\mathbf{r}_{l,p} - \mathbf{x}_j|$.

Пусть матрица $\Delta s_{l,p}^2$ развернута в 1D массив так, что последовательно в нём лежат её строки. И пусть размер модели по X равен P , а по $Z - L$. Тогда индекс в массиве имеет вид $ind = p + l * P$, $p \in [0, P-1]$, $l \in [0, L-1]$. Также справедливы равенства: $l = [\frac{ind}{P}]$ и $p = ind - [\frac{ind}{P}] * P$.

С учётом введённой параметризации массива и того факта, что вне неоднородности $\Delta s^2 = 0$, можно записать формулу (20) в виде:

$$p^s(x_j, w) = \sum_{(ind) \in [0, L*P-1]} L_{j,ind} \Delta s_{ind}^2, \quad (21)$$

где матрица $L_{j,ind} = \frac{w^2 \delta x \delta z e^{iw \frac{D_{ind} + d_{j,ind}}{c_b}}}{16\pi^2 D_{ind} d_{j,ind}}$, $D_{ind} = \sqrt{(x_{ind} - x_0)^2 + (y_{ind} - y_0)^2}$ и $d_{j,ind} = \sqrt{(x_{ind} - x_j)^2 + y_{ind}^2}$.

Таким образом, получена линеаризованная связь между данными на приёмниках и параметрами модели.

▲ Исследовательские задания

1. Реализуйте компьютерную программу по расчёту синтетических сейсмограмм на основе приближения Борна. Получ-

чите отклик от двухслойной среды с горизонтальной границей раздела и сравните результаты с аналитическими расчётами.

2. Проведите обобщение на трёхмерный случай и получите вид матрицы связи наблюдений и параметров модели.
3. Для случая симметричной системы наблюдений и сферической области D с постоянным значением медленности вычислите аналитически интеграл в (18).

1.5. Миграция Борна

Прямая задача сейсморазведки может быть представлена в виде

$$\mathbf{d} = \mathbf{Lm}. \quad (22)$$

Здесь \mathbf{d} – наблюдаемые на сейсмоприемниках данные, \mathbf{m} – параметры среды, \mathbf{L} – оператор прямой задачи. Миграционное изображение среды задается выражением

$$\mathbf{m}_{migr} = \mathbf{L}^* \mathbf{d}. \quad (23)$$

Присоединенный оператор \mathbf{L}^* определяется как

$$(\mathbf{d}, \mathbf{Lm}) = (\mathbf{L}^* \mathbf{d}, \mathbf{m}), \quad \forall \mathbf{m}, \mathbf{d}, \quad (24)$$

где круглыми скобками обозначено скалярное произведение.

Для акустической среды в случае однородной фоновой модели в приближении Борна выражение для отражённого поля (16) с использованием обратного преобразования Фурье может быть записано во временной области в виде

$$p^s(\mathbf{R}, t) \simeq - \int_{\mathbf{r} \in D} \frac{\Delta s^2(\mathbf{r})}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{R}|} \frac{\partial^2}{\partial t^2} p^i(\mathbf{r}, t - s_b |\mathbf{r} - \mathbf{R}|) dV. \quad (25)$$

Пусть источник возмущения – точечный импульс Рикера, возникающий в нулевой момент времени в точке \mathbf{r}_0 :

$$p^i(\mathbf{r}, t) = \frac{1}{4\pi |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|} RW(t - s_b |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|), \quad (26)$$

где

$$RW(t) = (1 - 2\pi^2 f_M^2 t^2) e^{-\pi^2 f_M^2 t^2}. \quad (27)$$

Тогда

$$p^s(\mathbf{R}, t) = \int_{\mathbf{r} \in D} \frac{f_M^2}{2|\mathbf{r} - \mathbf{R}| |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|} e^{-\tau^2} \left(\tau^4 - 3\tau^2 + \frac{3}{4} \right) \Delta s^2(\mathbf{r}) dV, \quad (28)$$

где $\tau = \pi f_M (t - s_b |\mathbf{r} - \mathbf{R}| - s_b |\mathbf{r} - \mathbf{r}_0|)$.

Будем рассматривать далее случай "нулевого удаления" (zero-offset) источника возмущения от приемника ($\mathbf{r}_0 = \mathbf{R}$)

$$p^s(\mathbf{R}, t) = \int_{\mathbf{r} \in D} \frac{f_M^2}{2(\mathbf{r} - \mathbf{R})^2} e^{-\tau^2} \left(\tau^4 - 3\tau^2 + \frac{3}{4} \right) \Delta s^2(\mathbf{r}) dV, \quad (29)$$

и $\tau = \pi f_M (t - 2s_b |\mathbf{r} - \mathbf{R}|)$. В соответствии с полученным выражением оператор прямого моделирования \mathbf{L} имеет вид

$$d(\mathbf{R}, t) = L(\mathbf{R}, t | \mathbf{r}) m(\mathbf{r}) = \int_{\mathbf{r} \in D} \frac{f_M^2}{2(\mathbf{r} - \mathbf{R})^2} e^{-\tau^2} \left(\tau^4 - 3\tau^2 + \frac{3}{4} \right) m(\mathbf{r}) dV, \quad (30)$$

а сопряженный к нему оператор \mathbf{L}^* –

$$m(\mathbf{R}) = L^*(\mathbf{R} | \mathbf{r}, t) d(\mathbf{r}, t) = \int_{t_{min}}^{t_{max}} \int_{\mathbf{r} \in S} \frac{f_M^2}{2(\mathbf{r} - \mathbf{R})^2} e^{-\tau^2} \left(\tau^4 - 3\tau^2 + \frac{3}{4} \right) d(\mathbf{r}, t) d(t), \quad (31)$$

где S – принадлежит границе области G , а (t_{min}, t_{max}) – некоторый временной диапазон.

▲ Исследовательские задания

1. Как изменяются выражения (30) и (31), если временную функцию источника заменить на импульс Берлаге.
2. Получите выражение для оператора \mathbf{L} и для сопряжённого оператора \mathbf{L}^* в частотной области.
3. Напишите программу, вычисляющую миграционное изображение среды в 2D постановке. Верифицируйте результат на простейших моделях неоднородных сред.

2. Упругое приближение

2.1. Определяющие уравнения и приближение Борна

Динамическое поведение упругой среды задается уравнением Ламе в следующем виде

$$\Lambda \mathbf{u} - \frac{\partial^2 \mathbf{u}}{\partial t^2} = -\frac{1}{\rho} \mathbf{F}, \quad \Lambda = c_p^2 \nabla \nabla \cdot - c_s^2 \nabla \times \nabla \times.$$

Разложим параметры среды в некоторой области V на фоновые (*background*) и добавочные (Δ) составляющие, а поле на первичное (*initial*) и вторичное (*secondary*) и условимся обозначать нижним греческим индексом потенциальные (*potential*) и соленоидальные (*solenoidal*) компоненты полей, подразумевая, что полная величина поля (без индекса) есть их сумма¹:

$$\begin{aligned} c_\alpha^2 &= c_{\alpha,b}^2 + \Delta c_\alpha^2, & \Lambda &= \Lambda_b + \Delta \Lambda, & \mathbf{u} &= \mathbf{u}^i + \mathbf{u}^s, \\ \Lambda_b \mathbf{u}^i - \frac{\partial^2 \mathbf{u}^i}{\partial t^2} &= -\frac{1}{\rho} \mathbf{F}, & \Lambda_b \mathbf{u}^s - \frac{\partial^2 \mathbf{u}^s}{\partial t^2} &= -\Delta \Lambda (\mathbf{u}^i + \mathbf{u}^s). \end{aligned} \quad (32)$$

Введем дополнительные обозначения: медленность среды $s = c^{-1}$ и операторы $\hat{\mathbf{D}}_p = \nabla \nabla \cdot$ и $\hat{\mathbf{D}}_s = -\nabla \times \nabla \times$.

Если обозначить

$$\hat{\mathbf{g}}_\alpha = \{\chi(t' - t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|) - \chi(t' - t)\} \frac{\hat{\mathbf{I}}}{4\pi |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|},$$

где $\hat{\mathbf{I}}$ – единичный тензор и $\chi(t) = \max(0, t)$, то тензор Грина для полученных уравнений в случае постоянных фоновых скоростей звука $c_{\alpha,b} = \text{const}$ примет вид

$$\hat{\mathbf{G}}_\alpha^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) = \hat{\mathbf{D}}_\alpha \hat{\mathbf{g}}_\alpha = \hat{\mathbf{D}}'_\alpha \hat{\mathbf{g}}_\alpha,$$

¹ Для некоторых величин, для которых это не вызовет недоразумения, в том числе для скалярных, будем таким образом обозначать соответствие либо волнам сжатия (*pressure*), либо сдвиговым волнам (*shear*).

а первичное и вторичное поля будут задаваться выражениями

$$\begin{aligned}\mathbf{u}_\alpha^i(\mathbf{r}', t') &= \int_V \int_{-\infty}^{+\infty} \frac{1}{\rho(\mathbf{r})} \mathbf{F}(\mathbf{r}, t) \cdot \hat{\mathbf{G}}_\alpha^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) dt dV, \\ \mathbf{u}_\alpha^s(\mathbf{r}', t') &= \int_V \int_{-\infty}^{+\infty} \{ \Delta \mathbf{\Lambda}(\mathbf{r}) [\mathbf{u}^i(\mathbf{r}, t) + \mathbf{u}^s(\mathbf{r}, t)] \} \cdot \hat{\mathbf{G}}_\alpha^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) dt dV.\end{aligned}\quad (33)$$

В приближении Борна пренебрежем \mathbf{u}^s в правой части последнего выражения, и оператор прямого моделирования примет вид [9, 10]

$$\begin{aligned}\mathbf{u}_\alpha^{s,B}(\mathbf{r}', t') &= \int_V \int_{-\infty}^{+\infty} \{ \Delta c_p^2(\mathbf{r}) \nabla^2 \mathbf{u}_p^i(\mathbf{r}, t) + \Delta c_s^2(\mathbf{r}) \nabla^2 \mathbf{u}_s^i(\mathbf{r}, t) \} \cdot \\ &\cdot \hat{\mathbf{G}}_\alpha^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) dt dV,\end{aligned}\quad (34)$$

где учтены свойства потенциальных и соленоидальных полей $\hat{\mathbf{D}}_\alpha \mathbf{u}_\alpha^i = \nabla^2 \mathbf{u}_\alpha^i$.

Введем гильбертово пространство данных волнового поля, заданных на множестве точек S в моменты времени T , со скалярным произведением

$$(\mathbf{d}_1 \cdot \mathbf{d}_2) = \int_S \int_T \mathbf{d}_1(\mathbf{r}', t) \cdot \mathbf{d}_2(\mathbf{r}', t) dt dS,$$

и гильбертово пространство моделей, заданных в объеме V , со скалярным произведением

$$\begin{aligned}(\mathbf{m}_1 \cdot \mathbf{m}_2) &= \int_V [\Delta c_{p,1}^2(\mathbf{r}) \Delta c_{p,2}^2(\mathbf{r}) + \Delta c_{s,1}^2(\mathbf{r}) \Delta c_{s,2}^2(\mathbf{r})] dV, \\ \mathbf{m}_i &= (\Delta c_{p,i}^2, \Delta c_{s,i}^2)^T.\end{aligned}$$

Оператор миграции, сопряженный к оператору прямого моделирования, задается выражением

$$\Delta c_{\alpha, \text{migr}}^2(\mathbf{r}) = \int_S \int_T \int_{-\infty}^{+\infty} \{ \nabla^2 \mathbf{u}_\alpha^i(\mathbf{r}, t) \} \cdot \hat{\mathbf{G}}^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) \cdot \mathbf{d}(\mathbf{r}', t') dt dt' dV'.\quad (35)$$

2.2. Точечный источник с постоянной поляризацией

Пусть поле возбуждается точечным источником с постоянной поляризацией:

$$\mathbf{F}(\mathbf{r}, t) = \delta(\mathbf{r} - \mathbf{r}_0) F(t) \mathbf{f} = \delta(\mathbf{r} - \mathbf{r}_0) f''(t) \mathbf{f}.$$

Например, для импульса Рикера

$$F(t) = (1 - 2\pi^2 f_M^2 t^2) e^{-\pi^2 f_M^2 t^2}, \quad f(t) = -\frac{e^{-\pi^2 f_M^2 t^2}}{2f_M^2 \pi^2}. \quad (36)$$

Заметим, что имеет место соотношение

$$\int_{-\infty}^{+\infty} \chi(t' - t) f''(t) dt = \int_0^{+\infty} f''(t' - t) t dt = [f(t' - t) + f'(t' - t)t] \Big|_{t=+\infty}^0$$

которое для "хороших" импульсов упрощается до $f(t')$, а для постоянного вектора \mathbf{f} и произвольной функции координат $g(\mathbf{r})$ справедливо

$$\mathbf{f} \cdot [\hat{\mathbf{D}}_\alpha(g(\mathbf{r}) \hat{\mathbf{I}})] = [\hat{\mathbf{D}}_\alpha(g(\mathbf{r}) \hat{\mathbf{I}})] \cdot \mathbf{f} = \hat{\mathbf{D}}_\alpha(g(\mathbf{r}) \mathbf{f}).$$

С учетом последнего первичное поле задается выражениями

$$\tilde{\mathbf{f}}_\alpha(\mathbf{r}, t) = \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{4\pi\rho(\mathbf{r}_0) |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} \mathbf{f}, \quad \mathbf{u}_\alpha^i(\mathbf{r}, t) = \hat{\mathbf{D}}_\alpha \tilde{\mathbf{f}}_\alpha(\mathbf{r}, t). \quad (37)$$

Используя равенства

$$\begin{aligned} \{f(t) - f(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|)\} \nabla^2 \frac{1}{|\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} &= 0, \\ \nabla^2 \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{|\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} &= \frac{F(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|)}{c_{\alpha,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|}, \end{aligned}$$

можно упростить комбинации $\nabla^2 \mathbf{u}_p^i$, $\nabla^2 \mathbf{u}_s^i$, входящие в выражения для операторов прямой и обратной задач:

$$\nabla^2 \mathbf{u}_\alpha^i(\mathbf{r}, t) = \hat{\mathbf{D}}_\alpha \frac{F(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) \mathbf{f}}{4\pi c_{\alpha,b}^2 \rho(\mathbf{r}_0) |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} = \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \hat{\mathbf{D}}_\alpha^0 \frac{F(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) \mathbf{f}}{4\pi c_{\alpha,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|}.$$

Получим

$$\int_{-\infty}^{+\infty} \nabla^2 \mathbf{u}_\beta^i(\mathbf{r}, t) \cdot \hat{\mathbf{G}}_\alpha^L(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) dt \\ = \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \hat{\mathbf{D}}_\alpha' \hat{\mathbf{D}}_\beta^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \mathbf{f}.$$

С учетом этого, выражение для оператора прямого моделирования примет вид

$$\mathbf{u}_\alpha^{s,B}(\mathbf{r}', t') = \sum_\beta \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \hat{\mathbf{D}}_\alpha' \hat{\mathbf{D}}_\beta^0 \int_V \Delta c_\beta^2(\mathbf{r}) \\ \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \mathbf{f} dV, \quad (38)$$

а выражение для миграционного оператора – вид

$$\Delta c_{\beta,\text{migr}}^2(\mathbf{r}) = \sum_\alpha \int_{V'} \int_T \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \mathbf{d}(\mathbf{r}', t') \cdot \\ \cdot \hat{\mathbf{D}}_\alpha' \hat{\mathbf{D}}_\beta^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \mathbf{f} dt' dV'. \quad (39)$$

▲ Исследовательские задания

1. Напишите программу, реализующую расчёт упругого поля в среде в приближении Борна. Рассчитайте поля от точечного источника, плоской продольной и поперечной волн.
2. Напишите программу, реализующую расчёт миграционного изображения по площадным данным упругого поля. Протестируйте её на аналитических и полученных численным расчётом сейсмограммах.

2.3. Вычислительная сложность и переход в частотную область

Рассмотрим полученные формулы с точки зрения вычислительной сложности в случае, когда приемники расположены на горизонтальной плоскости через равные промежутки вдоль каждой из горизонтальных координат. При нулевом удалении (*zero-offset*) после действия операторов $\hat{\mathbf{D}}'$, $\hat{\mathbf{D}}^0$ нужно заменить \mathbf{r}_0

на \mathbf{r}' . После этого можно эффективно вычислять сверточные интегралы с использованием быстрого преобразования Фурье (*FFT*). При этом вычислительная сложность формул получается $O(n_t n_z n_x n_y \log n_x \log n_y)$. То же касается и случая постоянного удаления, когда $\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}' = \text{const}$.

В случае фиксированного положения источника применение *FFT* непосредственно к конечным формулам возможно, если функция источника обладает свойством $f(t+T) = f(t)f(T)$. Например, импульс Рикера таким свойством не обладает, и вычислительная сложность формул оказывается равной $O(n_t n_z n_x^2 n_y^2)$. Однако можно воспользоваться свойством преобразования Фурье

$$f^F[t+T](\omega) = \int e^{-i\omega t} f(t+T) dt = e^{i\omega T} f^F[t](\omega)$$

и тогда итоговые формулы примут следующий вид

$$\begin{aligned} \mathbf{u}_{\alpha}^{s,B,F}(\mathbf{r}', \omega) &= \sum_{\beta} \frac{f^F(\omega)}{\rho(\mathbf{r}_0)} \hat{\mathbf{D}}'_{\alpha} \hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \int_V \Delta c_{\beta}^2(\mathbf{r}) \\ &\quad \frac{\exp(-i\omega s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - i\omega s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \mathbf{f} dV, \end{aligned} \quad (40)$$

$$\begin{aligned} \Delta c_{\beta,\text{migr}}^2(\mathbf{r}) &= \sum_{\alpha} \int_{V'} \int_{-\infty}^{+\infty} \frac{f^F(\omega)}{\rho(\mathbf{r}_0)} \mathbf{d}^F(\mathbf{r}', -\omega) \cdot \\ &\quad \cdot \hat{\mathbf{D}}'_{\alpha} \hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \frac{\exp(-i\omega s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - i\omega s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|)}{32\pi^3 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}|} \mathbf{f} d\omega dV', \end{aligned} \quad (41)$$

после чего можно применять быстрое преобразование Фурье².

2.4. Формулы для полупространства

Пусть фоновые медленности постоянны в полупространстве $z > 0$ и поверхность $z = 0$ является свободной, то есть на ней отсутствуют нормальные и касательные напряжения:

$$2\mu \frac{\partial u_z}{\partial z} + \lambda \nabla \cdot \mathbf{u} = \mu \left(\frac{\partial u_z}{\partial x} + \frac{\partial u_x}{\partial z} \right) = \mu \left(\frac{\partial u_z}{\partial y} + \frac{\partial u_y}{\partial z} \right) = 0.$$

²Последняя формула справедлива строго, если продление интегрирования по t' на всю числовую ось не изменяет значения интеграла.

Тогда тензор Грина принимает вид

$$\hat{\mathbf{G}}_{\alpha}^{L,H}(\mathbf{r}', t' | \mathbf{r}, t) = \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}' \left[\hat{\mathbf{g}}_{\alpha} - \underline{\hat{\mathbf{g}}}_{\alpha} \right],$$

$$\underline{\hat{\mathbf{g}}}_{\alpha} = \{ \chi(t' - t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \underline{\mathbf{r}}|) - \chi(t' - t) \} \frac{\hat{\mathbf{I}}}{4\pi |\mathbf{r}' - \underline{\mathbf{r}}|}, \quad \underline{\mathbf{r}} = (x, y, -z)^T.$$

Рассуждая аналогично предыдущему, получим выражения для первичного поля:

$$\begin{aligned} \tilde{\mathbf{f}}_{\alpha}(\mathbf{r}, t) &= \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{4\pi\rho(\mathbf{r}_0) |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} \mathbf{f} - \\ &\quad - \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\underline{\mathbf{r}}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{4\pi\rho(\mathbf{r}_0) |\underline{\mathbf{r}}_0 - \mathbf{r}|} \mathbf{f}, \\ \mathbf{u}_{\alpha}^i(\mathbf{r}, t) &= \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}^0 \tilde{\mathbf{f}}_{\alpha}(\mathbf{r}, t) = \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}^0 \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{4\pi\rho(\mathbf{r}_0) |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}|} \mathbf{f} - \\ &\quad - \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}^0 \frac{f(t - s_{\alpha,b} |\underline{\mathbf{r}}_0 - \mathbf{r}|) - f(t)}{4\pi\rho(\mathbf{r}_0) |\underline{\mathbf{r}}_0 - \mathbf{r}|} \mathbf{f}, \end{aligned} \quad (42)$$

где $\hat{\mathbf{D}}_{\alpha}^0$ получается из $\hat{\mathbf{D}}_{\alpha}^0$ заменой ∂_{z_0} на $-\partial_{z_0}$; выражения для операторов прямой и обратной задач:

$$\begin{aligned} \mathbf{u}_{\alpha}^{s,B}(\mathbf{r}', t') &= \sum_{\beta} \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}' \int_V \Delta c_{\beta}^2(\mathbf{r}) \sum_{\mathbf{r}_1 \in \{\mathbf{r}, \underline{\mathbf{r}}\}} k_{\mathbf{r}_1} \\ &\quad \left(\hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|} - \right. \\ &\quad \left. - \hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \underline{\mathbf{r}}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \underline{\mathbf{r}}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|} \right) \mathbf{f} dV, \end{aligned} \quad (43)$$

$$\begin{aligned} \Delta c_{\beta,\text{migr}}^2(\mathbf{r}) &= \sum_{\alpha} \int_{V'} \int_T \frac{1}{\rho(\mathbf{r}_0)} \mathbf{d}(\mathbf{r}', t') \cdot \hat{\mathbf{D}}_{\alpha}' \sum_{\mathbf{r}_1 \in \{\mathbf{r}, \underline{\mathbf{r}}\}} k_{\mathbf{r}_1} \\ &\quad \left(\hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \mathbf{r}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|} - \right. \\ &\quad \left. - \hat{\mathbf{D}}_{\beta}^0 \frac{f(t' - s_{\beta,b} |\mathbf{r}_0 - \underline{\mathbf{r}}| - s_{\alpha,b} |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|)}{16\pi^2 c_{\beta,b}^2 |\mathbf{r}_0 - \underline{\mathbf{r}}| |\mathbf{r}' - \mathbf{r}_1|} \right) \mathbf{f} dt' dV', \end{aligned} \quad (44)$$

где $k_{\mathbf{r}} = 1$, $k_{\underline{\mathbf{r}}} = -1$.

▲ Исследовательские задания

1. Напишите программу, реализующую численное решение прямой сейсмической задачи для случая полупространства.
2. Напишите программу для построения миграционного изображения для случая полупространства.

2.5. Произвольная фоновая модель среды

Согласно изложенному выше для построения как решения прямой сейсмической задачи, так и миграционного изображения необходимо знать функцию Грина для фоновой модели. К сожалению, аналитически либо полу-аналитически она может быть найдена лишь для простейших случаев, таких как однородная среда, слоистая среда. Как правило, данных моделей недостаточно для того, чтобы адекватно описать реальную геологическую среду. В связи с этим необходимо использовать другие подходы к решению этих задач. Одним из таковых является построение оператора L в рамках конечно-разностных либо конечно-объёмных расчётов схем.

Для решения прямых задач сейсмической разведки в последние годы хорошо себя зарекомендовал сеточно-характеристический численный метод на структурных и неструктурных сетках [11, 12]. Он позволяет для заданных источников, приемников и произвольного распределения параметров среды получить синтетические сейсмограммы и найти в исследуемой области поле скоростей смещения. Рассмотрим подробнее способ построения миграционного изображения среды по получаемым в процессе сейсмической разведки полевым данным. Близость приближенного решения (вектор распределения параметров модели по пространству) обратной задачи к истинной модели среды можно оценить с использованием функционала невязки в следующем виде

$$\chi(\mathbf{m}) = \frac{1}{2} \sum_r \int \| \mathbf{s}(\mathbf{x}_r, t; \mathbf{m}) - \mathbf{d}(\mathbf{x}_r, t) \|^2 dt \quad (45)$$

Здесь \mathbf{x}_r – положение r -го приёмника, \mathbf{s} и \mathbf{d} – синтетическая и полевая сейсмограммы скорости смещения, суммирование ведется по всем приёмникам. В случае, когда полевые данные представляют собой набор сейсмограмм для разных конфигураций

источников, можно выбрать \mathbf{d} так, что показания одного сейсмометра из \mathbf{d} будут суммой показаний этого сейсмометра по всему набору. Заметим, что соответствующие синтетические сейсмограммы могут быть получены в результате моделирования, в котором источник задан как одновременное действие источников, расположенных в местах расположения сейсмоприёмников при полевом исследовании. Это возможно в силу линейности по внешнему возмущению уравнений линейной динамической теории упругости. В работе [13] для изотропной упругой среды вариация функционала невязки вычислена с помощью одного из следующих интегралов по всему пространству:

$$\delta\chi = \int (K_\rho \delta \ln \rho + K_K \delta \ln K + K_\mu \delta \ln \mu) d^3x \quad (46)$$

$$\delta\chi = \int (K_Z \delta \ln Z + K_{C_P} \delta \ln C_P + K_{C_S} \delta \ln C_S) d^3x \quad (47)$$

где ρ – плотность среды, K и μ – модуль всестороннего сжатия и модуль сдвига, C_P и C_S – скорости продольной и поперечной волн, $Z = \rho C_P$ – импеданс сжатия, K_α – ядро параметра α . В указанной работе миграционное изображение формируется по ядру импеданса K_Z , которое определяется из выражений

$$\begin{aligned} K_Z &= K_\rho + K_K + K_\mu \\ K_\rho(\mathbf{x}) &= \rho(\mathbf{x}) \int v^\dagger(\mathbf{x}, -t) v(\mathbf{x}, t) dt \\ K_K(\mathbf{x}) &= -K(\mathbf{x} \int [\nabla \cdot \mathbf{s}^\dagger(\mathbf{x}, -t)] [\nabla \cdot \mathbf{s}(\mathbf{x}, t)] dt) \\ K_\mu(\mathbf{x}) &= -2\mu(\mathbf{x}) \int \mathbf{D}^\dagger(\mathbf{x}, -t) : \mathbf{D}(\mathbf{x}, t) dt \\ \mathbf{D} &= \frac{\nabla \mathbf{s} + (\nabla \mathbf{s})^T}{2} - \frac{\nabla \cdot \mathbf{s}}{3} \mathbf{I}, \mathbf{D}^\dagger : \mathbf{D} = \sum_{i,j} D_{ij}^\dagger D_{ij} \end{aligned} \quad (48)$$

Здесь \mathbf{s} и \mathbf{v} – смещение и скорость, \mathbf{s}^\dagger и \mathbf{v}^\dagger – сопряженные величины, \mathbf{I} – единичный тензор, и в выражениях фигурируют параметры фоновой модели среды. Для получения сопряженного поля скоростей используется сопряженный источник:

$$\mathbf{f}^\dagger(\mathbf{x}, t) = \sum_r [\mathbf{s}(\mathbf{x}_r, -t) - \mathbf{d}(\mathbf{x}, -t)] \delta(\mathbf{x} - \mathbf{x}_r) \quad (49)$$

При этом решение данной системы также проводится численно тем же самым методом, что решалась прямая задача.

Таким образом, построение миграционного изображения производится в несколько этапов. Сначала для фоновой модели среды решается прямая задача с конфигурацией источников и приемников, соответствующей произведённым наблюдениям. В результате этого получаются синтетические поля и сейсмограммы. Последние вместе с полевыми сейсмограммами используются на втором этапе для моделирования сопряженного поля. Наконец синтетическое и сопряженное поля используются для расчета ядер и ядра импеданса, в частности.

Описанный метод, по-видимому, обладает большими перспективами. В частности, он продемонстрировал возможность построения миграционных изображений трещиноватых геологических сред, в том числе с использованием априорной информации о трещиноватой структуре среды [14].

▲ Исследовательские задания

1. Напишите программу для построения миграционного изображения с использованием изложенного подхода (48).
2. Протестируйте написанную программу на аналитических решениях и на численных решениях, полученных в приближении Борна.

Литература

1. *Claerbout J.F.* Coarse grid calculations of waves in inhomogeneous media with application to delineation of complicated seismic structures // Geophysics, 1961. - V. 36, I. 3. P. 407-418.
2. *Claerbout J.F., Doherty S.M.* Downward continuation os moveout-corrected seismograms // Geophysics, 1972. - V. 37, I. 5. P. 741-768.
3. *French W.S.* Computer migration of oblique seismic reflection profiles // Geophysics, 1975. - V. 40, I. 6. P. 961-980.
4. *Schneider W.A.* Integral formulaion for migration in two-dimensions and three-dimensions // Geophysics, 1978. - V. 43, I. 1. P. 49-76.
5. *Stolt R.H.* Migration by fourier transform // Geophysics, 1978. - V. 43, I. 1. P. 23-48.
6. *Berkhout A.J., VanWulfften Palthe* Migration in terms of spatial deconvolution // Geophysical Prospecting, 1979. - V. 27, I. 1. P. 261-291.
7. *Jiao K. et al.* Elastic migration for improving salt and subsalt imaging and inversion // SEG Las Vegas Annual Meeting. 2012.
8. *Zhdanov M.S.* Geophysical Inverse Theory and Regularization Problems // Methods in Geochemistry and Geophysics. Vol. 36. Elsevier Science. 2002.
9. *Войнов О.Я., Голубев В.И., Петров И.Б., Жданов М.С.* Построение метода упругой миграции сейсмических данных в приближении Борна // Труды МФТИ, 2016. - Т. 8, № 2. С. 60-66.
10. *Voinov O. Ya., Golubev V.I., Petrov I.B.* Elastic imaging using multiprocessor computer systems // CEUR Workshop Proceedings, 2016. - V. 1787. P. 491-495.
11. *Петров И.Б., Холодов А.С.* Численное исследование некоторых динамических задач механики деформируемого твёрдого тела сеточно-характеристическим методом // Ж. вычисл. матем. физ., 1984. - Т. 24, № 5. С. 722-739.
12. *Голубев В.И., Петров И.Б., Хохлов Н.И., Шульц К.И.* Численный расчет волновых процессов в трещиноватых средах на гексаэдральных сетках сеточно-характеристическим методом // Ж. вычисл. матем. и матем. физ., 2015. - Т. 55, № 3. С. 512-522.

13. *Luo Y., Tromp J., Denel B., Calandra H.* 3D coupled acoustic-elastic migration with topography and bathymetry based on spectral-element and adjoint methods // *Geophysics*, 2013. – V. 78, I. 4. P. S193–S202.
14. *Голубев В.И., Войнов О.Я., Журавлёв Ю.И.* О построении миграционных изображений трещиноватых геологических сред // *ДАН*, 2017. - Т. 476, № 2. С. 140-142.

Учебное издание

ПОСТРОЕНИЕ МИГРАЦИОННЫХ ИЗОБРАЖЕНИЙ В УПРУГИХ СРЕДАХ

Методические указания

по курсу *Информатика и вычислительная математика*

Составитель Голубев Василий Иванович

Редактор О.П. Котова. Корректор Л.В. Себова
Компьютерная верстка Н.Е. Кобзева

Подписано в печать 24.01.2013. Формат 60×84¹/16.
Усл. печ. л. 3,25. Уч.-изд.л. 3,0. Тираж 120 экз. Заказ №17.

Федеральное государственное автономное образовательное
учреждение высшего образования «Московский
физико-технический институт(государственный университет)»
141700, Московская обл., г. Долгопрудный, Институтский пер., 9
E-mail: rio@mail.mipt.ru

Отдел оперативной полиграфии «Физтех-полиграф»
141700, Московская обл., г. Долгопрудный, Институтский пер., 9
E-mail: polygraph@mipt.ru