

*Ян Цзяньсюнь*

## МЕТОД РАСЧЕТА ХАРАКТЕРИСТИК БЕГУЩИХ ВОЛН ДЛЯ СЛОИСТЫХ СРЕД

### Введение

В последние годы ведутся активные исследования явлений внутреннего строения Земли и получен ряд важных результатов [1-8], в том числе в [9-12] для изучения структуры скорости поперечных волн в основном применяются формулы дисперсии поверхностных волн. Решение упругого волнового уравнения является одним из самых важных научных направлений в сейсмологии (например, исследование характеристик сейсмических фаз, вычисление пути сейсмических волн, расчет синтетических сейсмограмм и т.д.). Различные волны имеют свои характеристики. Определение этих характеристик играет большую роль для решения волнового уравнения и вычисления дисперсии волн.

Для исследования прямой задачи сейсмических волн большинство работ фокусируются на вычислении дисперсии плоской волны. Классический метод для кусочно-постоянной плоскослоистой среды является метод матрицы перехода ‘Thomson Haskell’ [2]. Фактически в процессе численного расчета возникает проблема потери высокочастотной точности. Для преодоления этой проблемы был разработан ряд новых методов [3-10]. Чжэн Сяофэй (Chen X.F.) предлагает новый метод обобщенного коэффициента отражения-передачи (МОК-О/П) (The generalized reflection-transmission coefficient method) для вычисления дисперсии плоской волны [11].

Метод тензора импеданса часто используется для магнитотеллурического зондирования. Дмитриев В.И. [1] применяет этот метод в сейсмологии для решения спектральных характеристик в изотропной слоистой среде. В настоящей работе рассматривается новый метод тензора импеданса для расчета характеристик бегущих волн из сейсмических данных.

### Метод расчета характеристик бегущих волн

Пусть дана слоистая среда с границей  $z = z_n, n \in [0, N]$ , где  $z_0 = 0$  уровень земной поверхности. Внутри каждого слоя  $z \in [z_{n-1}, z_n], n \in [1, N]$ . Сейсмические параметры  $\lambda_n, \mu_n, \rho_n$  положим постоянными. В этой слоистой среде распространяется бегущая волна вдоль оси  $Ox$ . Вектор смещения в бегущей волне задается в виде:

$$\vec{U}(x, y, z) = \vec{u}(z)e^{iyx+i\omega t} \quad (1)$$

где  $\omega$  – частота сейсмического поля, а  $\gamma$  – постоянная (характеристика) распространения бегущей волны,  $\vec{u}(z)$  представляет амплитуду бегущей волны. Внутри слоя  $\vec{u}(z)$  удовлетворяет уравнению Ламе с постоянными коэффициентами:

$$(\lambda_n + 2\mu_n)\text{grad div}\vec{U} - \mu_n\text{rot rot}\vec{U} + \omega^2\rho_n\vec{U} = 0, z \in [z_{n-1}, z_n] \quad (2)$$

На границе раздела слоев выполняются условия непрерывности смещения  $\vec{U}(z)$  и напряженности  $\sigma_{ij}$ ,  $i, j \in [x, y, z]$ , где:

$$\sigma_{ij} = \lambda\delta_{ij}\text{div}\vec{U}(z) + \mu\left(\frac{\partial\vec{U}(z)}{\partial x_j} + \frac{\partial\vec{U}(z)}{\partial x_i}\right), x_i = x, y, z, i \in [1, 3] \quad (3)$$

Подставив выражение для бегущей волны (1) в уравнение Ламе и напряженности, получим:

$$\begin{cases} (\lambda + 2\mu)i\gamma u_x(z) + u'_z(z) - \mu(-u''_x + i\gamma u'_z) + \omega^2\rho u_x = 0 \\ -\mu u''_y - \gamma^2 u_y + \omega^2\rho u_y = 0 \\ (\lambda + 2\mu)i\gamma u'_x(z) + u''_z(z) - \mu(i\gamma u'_x - i\gamma u_z) + \omega^2\rho u_z = 0 \end{cases} \quad (4)$$

$$\sigma_{xz} = \mu i\gamma u_z(z) + u'_x(z) \quad (5)$$

$$\sigma_{zz} = \lambda + 2\mu u'_z(z) + \lambda i\gamma u_x(z) \quad (6)$$

Т.к. поляризация бегущей волны не зависит оси  $OY$ , то  $u_y(z) = 0$ . В результате получаем систему двух уравнений для смещений  $u_x, u_z$ . Упростив систему (1.4), получим:

$$\begin{cases} u''_x + a_x^2 u_x + b_1 u'_z = 0 \\ u''_z + a_z^2 u_z + b_2 u'_x = 0 \end{cases} \quad (7)$$

где

$$a_x^2 = \frac{\rho\omega^2 - (\lambda + 2\mu)\gamma^2}{\mu}, b_1 = \frac{(\lambda + \mu)i\gamma}{\mu}, a_z^2 = \frac{\rho\omega^2 - \mu\gamma^2}{\lambda + 2\mu}, b_2 = \frac{(\lambda + \mu)i\gamma}{\lambda + 2\mu} \quad (8)$$

При  $z \rightarrow \infty, u_x, u_z \rightarrow 0$ , надо, чтобы  $\text{Im}a_x \neq 0$  и  $\text{Im}a_z \neq 0$ , т.е.:

$$a_x = i\sqrt{\frac{(\lambda + 2\mu)\gamma^2 - \rho\omega^2}{\mu}}, a_z = i\sqrt{\frac{\mu\gamma^2 - \rho\omega^2}{\lambda + 2\mu}} \quad (9)$$

Для решения системы (7) [1] задавал систему дифференциального уравнения в векторной форме:

$$\frac{d\vec{V}}{dz} = \hat{A}\vec{V} \quad (10)$$

где

$$\vec{V} = v_1 = u_x, v_2 = u_z, v_3 = u'_x, v_4 = u'_z, \quad (11)$$

$$\hat{A} = \begin{pmatrix} 0 & 0 & 1 & 0 \\ 0 & 0 & 0 & 1 \\ -a_x^2 & 0 & 0 & -b_1 \\ 0 & -a_z^2 & -b_2 & 0 \end{pmatrix} \quad (11)$$

Пусть дифференциальное (10) уравнение имеет общее решение  $\bar{V} = \bar{Y}e^{\eta z}$ .  
При достаточном и необходимом условии имеем вид:

$$\det(\hat{A} - \eta E) = \det \begin{pmatrix} -\eta & 0 & 1 & 0 \\ 0 & -\eta & 0 & 1 \\ -a_x^2 & 0 & -\eta & -b_1 \\ 0 & -a_z^2 & -b_2 & -\eta \end{pmatrix} = 0 \quad (12)$$

Найдем следующие корни:

$$\begin{aligned} \eta_1 &= \sqrt{\gamma^2 - \frac{\omega^2 \rho}{\mu}}, \quad \eta_3 = -\sqrt{\gamma^2 - \frac{\omega^2 \rho}{\mu}}, \\ \eta_2 &= \sqrt{\gamma^2 - \frac{\omega^2 \rho}{\lambda + 2\mu}}, \quad \eta_4 = -\sqrt{\gamma^2 - \frac{\omega^2 \rho}{\lambda + 2\mu}}. \end{aligned} \quad (13)$$

Полученные четыре корня  $\eta$  являются собственными значениями матрицы  $\hat{A}$ . Поэтому для матрицы  $\hat{A}$  можно найти 4 собственных векторов в виде:

$$\begin{aligned} a_1 &= [-i\eta_1, -\gamma, -i\eta_1^2, -\gamma\eta_1]^T \\ a_2 &= [-i\eta_1, \gamma, i\eta_1^2, -\gamma\eta_1]^T \\ a_3 &= [\gamma, -i\eta_2, \gamma\eta_2, -i\eta_2^2]^T \\ a_4 &= [\gamma, i\eta_2, -\gamma\eta_2, -i\eta_2^2]^T \end{aligned}$$

Тогда (10) имеем решение:

$$\bar{V} = \begin{pmatrix} v_1 \\ v_2 \\ v_3 \\ v_4 \end{pmatrix} = (a_1, a_2, a_3, a_4) \text{diag}(e^{\eta_1 z}, e^{-\eta_1 z}, e^{\eta_2 z}, e^{-\eta_2 z}) \begin{pmatrix} C_1 \\ C_2 \\ C_3 \\ C_4 \end{pmatrix} \quad (14)$$

Таким образом, поле смещения  $\vec{U}$  на двух компонентах  $x, z$  можно представить в виде:

$$\begin{cases} u_x = -i\eta_1 e^{\eta_1 z} C_1 - i\eta_1 e^{-\eta_1 z} C_2 + \gamma e^{\eta_2 z} C_3 + \gamma e^{-\eta_2 z} C_4 \\ u_z = -\gamma e^{\eta_1 z} C_1 + \gamma e^{-\eta_1 z} C_2 - i\eta_2 e^{\eta_2 z} C_3 + i\eta_2 e^{-\eta_2 z} C_4 \end{cases} \quad (15)$$

Подставив (13) в условие непрерывности напряженности (3), получим:

$$\begin{cases} \sigma_{xz} = -P_1 e^{\eta_1 z} C_1 + P_1 e^{-\eta_1 z} C_2 + P_2 e^{\eta_2 z} C_3 - P_2 e^{-\eta_2 z} C_4 \\ \sigma_{zz} = -P_3 e^{\eta_1 z} C_1 - P_3 e^{-\eta_1 z} C_2 - P_4 e^{\eta_2 z} C_3 - P_4 e^{-\eta_2 z} C_4 \end{cases} \quad (16)$$

где  $P_1 = i\mu \gamma^2 + \eta_1^2$ ,  $P_2 = 2\mu\eta_2\gamma$ ,  $P_3 = 2\mu\eta_1\gamma$ ,  $P_4 = i \lambda + 2\mu \eta_2^2 - \lambda\gamma^2$ .

Для слоистых сред имеются следующие граничные условия:

1. Непрерывность смещения и напряженности, т.е.:

$$u_x(z_j) \Big|_{z=z_j+0} = u_x(z_j) \Big|_{z=z_j-0} \quad (17)$$

$$u_z(z_j) \Big|_{z=z_j+0} = u_z(z_j) \Big|_{z=z_j-0} \quad (18)$$

$$\sigma_{xz}(z_j) \Big|_{z=z_j-0} = \sigma_{xz}(z_j) \Big|_{z=z_j+0} \quad (19)$$

$$\sigma_{zz}(z_j) \Big|_{z=z_j-0} = \sigma_{zz}(z_j) \Big|_{z=z_j+0} \quad (20)$$

2. На земной поверхности тензор напряжения равен нулю, выражения (5), (6) имеют вид:

$$\begin{cases} \sigma_{xz} \Big|_{z=0} = 0 \\ \sigma_{zz} \Big|_{z=0} = 0 \end{cases} \quad (21)$$

3. При  $z \rightarrow \infty$ ,  $u_x(z) = 0$ ,  $u_z(z) = 0$ . (22)

Нам необходимо определить  $u_x(z=0) = u_x^0$ ,  $u_z(z=0) = u_z^0$ . В каждом слое решение системы двух уравнений второго порядка с постоянными коэффициентами зависит от 4-х неизвестных констант, а в полупространстве  $z > z_N$  от двух констант, т.е. необходимо определить  $4N - 2$  неизвестные константы. На каждой границе  $z_j$ ,  $j \in [1, N]$  имеем четыре условия сопряжения, а на земной поверхности  $z_0 = 0$  два граничных условия. Всего  $4N - 2$  уравнения. Определив константы из этих уравнений при условии равенства нулю определителя системы, мы можем определить амплитуду бегущей волны в любой точке слоистой среды. Равенство нулю определителя системы дает нам уравнение для определения постоянной распространения бегущей волны  $\gamma$  для данной слоистой среды и заданной частоты поля  $\omega$ . Описанный подход крайне сложен. Для упрощения расчета следует соответственно использовать тензор импеданса бегущей волны в слоистой среде.

### Определение тензора импеданса

Тензор импеданса сейсмической бегущей волны вводится как величина связывающая напряженности  $\sigma_{xz}$ ,  $\sigma_{zz}$  со смещениями  $u_x$ ,  $u_z$  в виде линейных соотношений:

$$\begin{cases} \sigma_{xz} = Z_{xx}u_x + Z_{xz}u_z \\ \sigma_{zz} = Z_{zx}u_x + Z_{zz}u_z \end{cases} \quad (23)$$

где

$$\hat{Z} = \begin{vmatrix} Z_{xx} & Z_{xz} \\ Z_{zx} & Z_{zz} \end{vmatrix} \quad (24)$$

$\hat{Z}$  – тензор импеданса второго ранга. Отметим, что тензор импеданса непрерывен на разрывах  $\lambda$ ,  $\mu$  и  $\rho$ , так как непрерывны напряжения и смещения.

Если мы определяем тензор импеданса при  $z = 0$ , т.е.  $\hat{Z}(z = 0) = \hat{Z}^0$ , то, согласно граничным условиям (1.9) и (1.10) при  $z = 0$  имеем:

$$\begin{aligned}\sigma_{xz}(z = 0) &= Z_{xx}^0 u_x(z = 0) + Z_{xz}^0 u_z(z = 0) = 0 \\ \sigma_{zz}(z = 0) &= Z_{zx}^0 u_x(z = 0) + Z_{zz}^0 u_z(z = 0) = 0\end{aligned}\quad (25)$$

Для существования бегущей волны, т.е. существования  $u_x(0)$  и  $u_z(0)$  отличных от нуля, должно выполняться условие:

$$\det \hat{Z}^0 = Z_{xx}^0 Z_{zz}^0 - Z_{xz}^0 Z_{zx}^0 = 0 \quad (26)$$

Это дисперсионное уравнение для определения постоянной распространения бегущей волны  $\gamma$  в зависимости от частоты  $\omega$  и параметров слоистой среды.

Если корни уравнения существуют, то из (1.14) мы можем для данного  $\gamma$  определить отношение амплитуд смещений в бегущей волне:

$$\frac{u_x(z = 0)}{u_z(z = 0)} = -\frac{Z_{xz}^0}{Z_{xx}^0} = -\frac{Z_{zz}^0}{Z_{zx}^0} \quad (27)$$

Таким образом, все сводится к определению тензора импеданса при  $z = 0$ . Найдем систему уравнений для тензора импеданса. Для этого из (1.12) найдем производные по  $z$  от смещения  $u_x, u_z$ .

$$\begin{cases} \frac{du_x}{dz} = \frac{1}{\mu} Z_{xx}(z) u_x(z) + \left( \frac{1}{\mu} Z_{xz}(z) - i\gamma \right) u_z(z) \\ \frac{du_z}{dz} = \frac{1}{\lambda + 2\mu} Z_{zx}(z) - i\gamma \lambda u_x(z) + \frac{1}{\lambda + 2\mu} Z_{zz}(z) u_z(z) \end{cases} \quad (28)$$

Тогда внутри слоя, где  $\lambda, \mu$  - постоянные, определим вторые производные смещений.

$$\begin{aligned}\frac{d^2 u_x}{dz^2} &= \frac{1}{\mu} Z_{xx}'(z) u_x(z) + Z_{xx}(z) u_x'(z) + \\ &+ Z_{xz}'(z) u_z(z) + Z_{xz}(z) u_z'(z) - i\gamma u_z'(z)\end{aligned}\quad (29)$$

$$\begin{aligned}\frac{d^2 u_z}{dz^2} &= \frac{1}{\lambda + 2\mu} Z_{zz}'(z) u_z(z) + Z_{zz}(z) u_z'(z) + \\ &+ Z_{zx}'(z) u_x(z) + Z_{zx}(z) u_x'(z) - i\gamma \lambda u_x'(z)\end{aligned}\quad (30)$$

Подставив в полученное выражение  $u_x'(z)$  и  $u_z'(z)$  из (1.17), получим, окончательно

$$\begin{aligned} \frac{d^2 u_x}{dz^2} = & \left( \frac{1}{\mu} Z'_{xx} + \frac{1}{\mu^2} Z_{xx}^2 + \frac{Z_{xz} Z_{zx} - i\gamma\lambda Z_{xz}}{\mu \lambda + 2\mu} - \frac{\gamma^2 \lambda + i\gamma Z_{zx}}{\lambda + 2\mu} \right) u_x + \\ & + \left( \frac{Z_{xz} Z_{zx} - i\mu\gamma Z_{xx}}{\mu^2} + \frac{1}{\mu} Z'_{xz} + \frac{Z_{xz} Z_{zz}}{\mu(\lambda + 2\mu)} - \frac{i\gamma Z_{zz}}{\lambda + 2\mu} \right) u_z \end{aligned} \quad (31)$$

$$\begin{aligned} \frac{d^2 u_z}{dz^2} = & \left( \frac{Z'_{zx}}{\lambda + 2\mu} + \frac{Z_{zz} Z_{zx} - i\gamma\lambda Z_{zz}}{\lambda + 2\mu^2} + \frac{Z_{zx} Z_{xx}}{\mu \lambda + 2\mu} - \frac{i\gamma\lambda Z_{xx}}{\mu \lambda + 2\mu} \right) u_x + \\ & + \left( \frac{Z'_{zz}}{\lambda + 2\mu} + \frac{Z_{zz}^2}{\lambda + 2\mu^2} + \frac{Z_{zx} Z_{xz} - i\mu\gamma Z_{zx}}{\mu \lambda + 2\mu} - \frac{\lambda\mu\gamma^2 + i\gamma\lambda Z_{xz}}{\mu \lambda + 2\mu} \right) u_z \end{aligned} \quad (32)$$

Подставив первые и вторые производные (1.17) -(1.21) в уравнении Ламе (1.4), найдем:

$$\begin{aligned} & Z'_{xx} - i\lambda\mu\gamma Z_{xz} - Z_{zx} - \lambda + 2\mu Z_{xx}^2 - \mu Z_{xz} Z_{zx} + \\ & + 4\mu^2\gamma^2 \lambda + \mu - \omega^2 \rho\mu \lambda + 2\mu u_x + Z'_{xz} - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xx} \end{aligned} \quad (33)$$

$$\begin{aligned} & - i\mu\lambda\gamma Z_{zz} - \lambda + 2\mu Z_{xx} Z_{xz} - \mu Z_{xz} Z_{zz} u_z = 0 \\ & Z'_{zx} + \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xx} - i\gamma\mu\lambda Z_{zz} + \lambda + 2\mu Z_{zx} Z_{xx} + \mu Z_{zx} Z_{zz} \\ & - \lambda + 2\mu \mu^2\gamma^2 + \lambda + 2\mu \rho\mu\omega^2 u_x + Z_{zz} + \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xz} - \\ & - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{zx} + \lambda + 2\mu Z_{xz} Z_{zx} + \mu Z_{zz}^2 + \lambda + 2\mu \mu^2\gamma^2 u_z = 0 \end{aligned} \quad (34)$$

Так как равенство нулю должно выполняться при любых  $u_x, u_z$ , то выражения в скобках при  $u_x$  и  $u_z$  должны быть равны нулю. В результате получаем систему дифференциальных уравнений для компонента тензора импеданса:

$$\left\{ \begin{aligned} \frac{dZ_{xx}}{dz} = & i\lambda\mu\gamma Z_{xz} - Z_{zx} - \lambda + 2\mu Z_{xx}^2 - \mu Z_{xz} Z_{zx} + \\ & + 4\mu^2\gamma^2 \lambda + \mu - \omega^2 \rho\mu \lambda + 2\mu \\ \frac{dZ_{xz}}{dz} = & - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xx} - i\mu\lambda\gamma Z_{zz} - \lambda + 2\mu Z_{xx} Z_{xz} - \mu Z_{xz} Z_{zz} \\ \frac{dZ_{zx}}{dz} = & - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xx} - i\gamma\mu\lambda Z_{zz} + \lambda + 2\mu Z_{zx} Z_{xx} + \mu Z_{zx} Z_{zz} \\ \frac{dZ_{zz}}{dz} = & - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{xz} - \lambda + 2\mu i\mu\gamma Z_{zx} + \\ & + \lambda + 2\mu Z_{xz} Z_{zx} + \mu Z_{zz}^2 + \omega^2 \rho\mu \lambda + 2\mu \end{aligned} \right. \quad (35)$$

Система решается при заданных  $\lambda_n$ ,  $\mu_n$ ,  $\rho_n$  в каждом слое, частота  $\omega$  при различных значениях  $\gamma$ . В результате вычисляем  $\hat{Z}_{z=0} = \hat{Z}^0(\gamma)$  как функцию от  $\gamma$ . Для решения системы необходимо задать начальное значение тензора импеданса при  $z = z_N = H$  (поверхность полупространства). Зная  $Z_{z=H} = \hat{Z}^H$  легко численно решать задачу Коши для  $\hat{Z}_{z=0}$ .

Экспериментальные результаты и расчет начального значения  $\hat{Z}_H$

Рассмотрено нижнее полупространство для слоистой среды  $z \in [z_N, \infty)$ . Здесь не существуют отраженные волны, следовательно, смещение  $u_x, u_z$  имеет вид:

$$\begin{cases} u_x^{(N)} = -i\eta_1^{(N)} e^{-\eta_1^{(N)} z_N} C_1 + \gamma e^{-\eta_2^{(N)} z_N} C_2 \\ u_z^{(N)} = \gamma e^{-\eta_1^{(N)} z_N} C_1 + i\eta_2^{(N)} e^{-\eta_2^{(N)} z_N} C_2 \end{cases} \quad (36)$$

Продифференцировав систему (36) по  $z$  имеем:

$$\begin{cases} u_x'^{(N)} = i\eta_1^{2(N)} e^{-\eta_1^{(N)} z_N} C_1 - \eta_2^{(N)} \gamma e^{-\eta_2^{(N)} z_N} C_2 \\ u_z'^{(N)} = -\eta_1^{(N)} \gamma e^{-\eta_1^{(N)} z_N} C_1 - i\eta_2^{2(N)} e^{-\eta_2^{(N)} z_N} C_2 \end{cases} \quad (37)$$

Решая систему (36) для  $C_1, C_2$  получим:

$$\begin{cases} C_1 = \frac{i\eta_2 u_x - u_z \gamma}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2} e^{\eta_1 z} \\ C_2 = -\frac{i\eta_1 u_z + u_x \gamma}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2} e^{\eta_2 z} \end{cases} \quad (38)$$

Подставив полученные  $C_1, C_2$  в (37) и совместно с (28) получим:

$$\begin{cases} Z_{xx} - W_1 u_x + Z_{xz} - W_2 u_z = 0 \\ Z_{zx} - W_3 u_x + Z_{zz} - W_4 u_z = 0 \end{cases} \quad (39)$$

Так как выражения в скобках должны быть равны нулю, тогда получим:

$$\begin{cases} Z_{xx} = W_1 \\ Z_{xz} = W_2 \\ Z_{zx} = W_3 \\ Z_{zz} = W_4 \end{cases} \quad (40)$$

где

$$W_1 = -\frac{\mu\eta_2 \eta_1^2 - \gamma^2}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2}, \quad W_2 = -\frac{i\mu\gamma \eta_1^2 - 2\eta_1 \eta_2 + \gamma^2}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2},$$

$$W_3 = \lambda + 2\mu \frac{i\gamma \eta_1 \eta_2 - \eta_2^2}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2} + i\gamma\lambda, \quad W_4 = \lambda + 2\mu \frac{\eta_1 \eta_2^2 - \gamma^2}{\eta_1 \eta_2 - \gamma^2}.$$

Согласно непрерывности тензора импеданса на границе  $z_N = z_H = H$  имеем:

$$\hat{Z}_H = \begin{vmatrix} Z_{xx}^{(H)} & Z_{xz}^{(H)} \\ Z_{zx}^{(H)} & Z_{zz}^{(H)} \end{vmatrix} \quad (41)$$

Каждый элемент является тензором второго ранга, который можно представить в виде:  $Z_{xx}^{(H)} = W_1 \lambda_H, \mu_H, \rho_H, \gamma$ ,  $Z_{xz}^{(H)} = W_2 \lambda_H, \mu_H, \rho_H, \gamma$ ,  $Z_{zx}^{(H)} = W_3 \lambda_H, \mu_H, \rho_H, \gamma$ ,  $Z_{zz}^{(H)} = W_4 \lambda_H, \mu_H, \rho_H, \gamma$ . Таким образом, мы получили начальные значения системы дифференциальных уравнений (35), связанные с постоянными  $\lambda_H, \mu_H, \rho_H, \gamma$ .

$$\left\{ \begin{array}{l} Z_{xx}^{(H)} = -\frac{\mu^{(H)} \eta_2^{(H)} \eta_1^{2(H)} - \gamma^2}{\eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} - \gamma^2} \\ Z_{xz}^{(H)} = -\frac{i\mu^{(H)} \gamma \eta_1^{2(H)} - 2\eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} + \gamma^2}{\eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} - \gamma^2} \\ Z_{zx}^{(H)} = \lambda^{(H)} + 2\mu^{(H)} \frac{i\gamma \eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} - \eta_2^{2(H)}}{\eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} - \gamma^2} + i\gamma\lambda^{(H)} \\ Z_{zz}^{(H)} = \lambda^{(H)} + 2\mu^{(H)} \frac{\eta_1^{(H)} \eta_2^{2(H)} - \gamma^2}{\eta_1^{(H)} \eta_2^{(H)} - \gamma^2} \end{array} \right. \quad (42)$$

С помощью метода Рунге – Кутты четвертого порядка можно получить решение системы (35)  $\hat{Z}_0$ , и согласно дисперсионному уравнению (26) можем получить характеристики бегущей волны связанной с различными частотами  $\gamma(\omega)$ , т.е.:

$$f \gamma = \det \hat{Z}^0 = Z_{xx}^0 Z_{zz}^0 - Z_{xz}^0 Z_{zx}^0 \quad (43)$$

Из-за того, что трудно найти аналитическое решение для  $\gamma(\omega)$ , мы задаем соответствующий интервал  $\gamma \in \tilde{\gamma}_1, \tilde{\gamma}_N$  и вычисляем  $f(\gamma)$  по маленькому шагу  $\Delta\gamma=0.002$  (характеристика  $\gamma(\omega)$  имеет физическое значение в виде  $\gamma = \omega/c$ , где  $c$  – фазовая скорость. Из выражения видно, что  $\gamma(\omega)$  является маленьким числом, мы не можем хорошо определить его интервал. Поэтому из условия  $c < V_s < V_p$  легко задаем интервал  $c \in [\xi \min(V_{s_j}), \xi \max(V_{s_j})]$ ,  $j = 1, \dots, N$ ,  $0.8 < \xi < 1$ , где  $j$  – число слоя).

Теперь задаем простую экспериментальную модель для слоистой среды (таблица.1). Зная постоянные  $\rho$ ,  $V_p$ ,  $V_s$  легко численно вычислить коэффициенты Ламе  $\lambda$ ,  $\mu$  для каждого слоя. Подставив все постоянные в



(35), (42), (43), получим все характеристики  $\gamma$  и фазовые скорости  $c$  зависящие от соответствующего периода (рис. 1, рис. 2). Для обработки сейсмических данных принято изучать бегущую волну фундаментального порядка с частотой менее 1 Герца. Поэтому в численных экспериментах для нахождения дисперсионной кривой бегущей волны фундаментальной моды берем интервал частоты 10-200 секунд.

Таблица 1. Коэффициенты среды в модели I

слои	Глубины(Км)	$\rho/(g.cm^3)$	$Vp/(Км/сек.)$	$Vs / (Км/сек.)$
1	10	2.4	3.5	2.1
2	20	2.5	4	2.7
3	$\infty$	3	6	4

$Vp$  – скорость продольной волны,  $Vs$  – скорость поперечной волны.

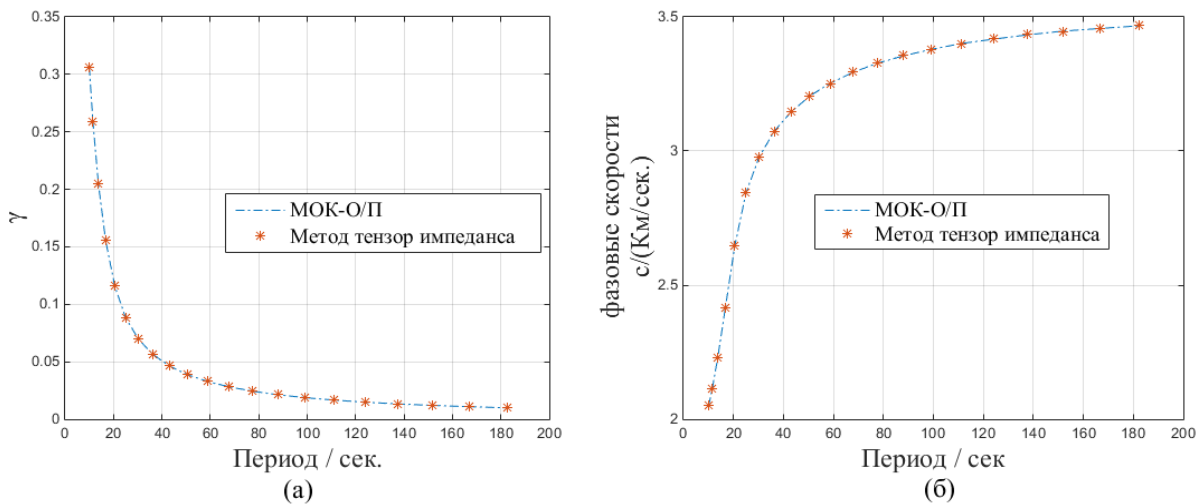


Рисунок 1. а). Сравнение характеристики бегущих волн  $\gamma$  с методами тензора импеданса и МОК-О/П. б). Сравнение фазовых скоростей с методами тензора импеданса и МОК-О/П.

Для проверки устойчивости метода вычислена дисперсионная кривая по двум классическим моделям (таб. 2). В модели II существует низкоскоростной слой. Модель III является моделью увеличения волновой скорости. После получения  $\gamma \omega$ ,  $c \omega$  групповые скорости  $U_\gamma$  были получены по формуле:

$$U_\gamma = c \omega \left( 1 + \frac{T}{c \omega} \frac{dc}{dT} \omega \right)^{-1} \quad (44)$$

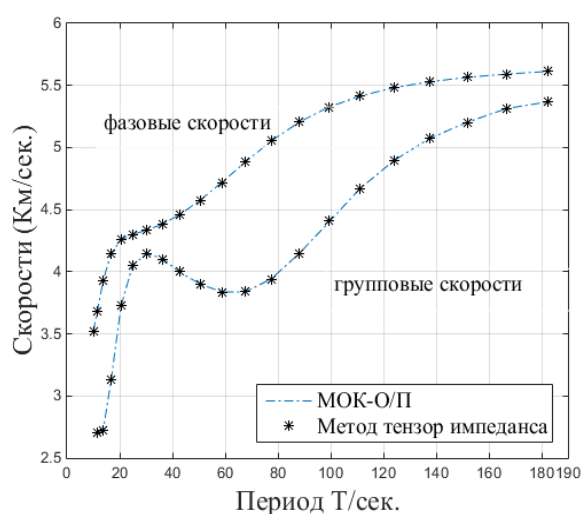
где  $T$  – период бегущей волны. Можно заметить, что с помощью метода тензора импеданса полученные результаты хорошо совпадают с методом МОК-О/П, погрешности сравнимы 1% (рис. 2).

Таким образом, метод тензора импеданса позволяет изучать дисперсию бегущей волны, однозначно выделяя бегущей волны фундаментальной моды, это доказывает эффективность описанного метода.

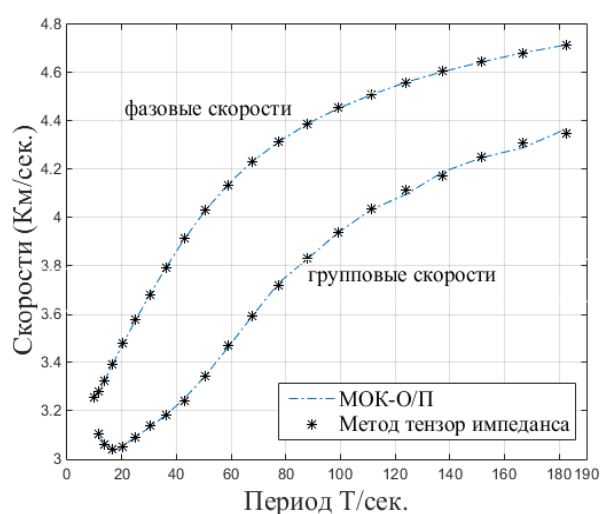
Таблица 2. Коэффициенты среды в модели II и III

Слои	Глубины(Км)		$\rho/(g.cm^3)$		$V_p/(Км/сек.)$		$V_s / (Км/сек.)$	
	M2	M3	M2	M3	M2	M3	M2	M3
1	19	20	2.74	2.8	6.14	6.0	3.55	3.5
2	69	30	3.69	2.9	9.15	6.3	5.04	3.65
3	94	55	3.39	4.0	7.93	6.5	4.37	3.8
4	194	75	4.01	3.2	9.88	7.6	5.45	4.5
5	$\infty$	$\infty$	4.63	2.4	11.35	9.3	6.32	5.6

\*M2, M3 представляют соответственно модель II и модель III



(а)



(б)

Рисунок 2. а). Сравнение результатов расчета по модели II. б). Сравнение результатов расчета по модели III.

## Литература

1. В.И. Дмитриев, Г.В. Аккуратов, Математическое моделирование сейсмического частотного зондирования. –М.: Изд-во Моск. Ун-та, 1985, с.39-66.
2. Haskell, N. A., 1953. The dispersion of surface waves on multilayered media, Bull. Seism. Soc. Am., 43, 17-34.
3. Knopoff, L., 1964. A matrix method for elastic wave problems, Bull. seism. Soc. Am., 54, 431-438.
4. Knopoff, L., Schwab, F. & Kausel, E., 1973. Interpretation of Lx, Geophys. J. R. astr. Soc., 33, 983-993.
5. F. Gilbert and G. Backus, "Propagator matrices in elastic wave and vibration problems," Geophysics 31, 326–332, 1966.
6. Abo-Zena, A., Dispersion function computations for unlimited frequency values" Geophysical. J. R. Astron. Soc., 1979.

7. *W. Menke*, "Comment on 'Dispersion function computations for unlimited frequency values' by A. Abo-Zena," *Geophysical. J. R. Astron. Soc.* 59, 315–323, 1979.
8. *Aki, K., Richards P. G.*, 1980. *Quantitative Seismology: Theory and Methods*, W. H. Freeman, San Francisco, 1980.
9. *Zhang Shi-Gong, Wu Xian-Mei, Zhang Bi-Xing, An Zhi-Wu*, Propagation properties of one-dimensional nonlinear acoustic waves, *Acts Physica Sinica*, 65, 2016.
10. *Bixing Zhang, M. Yu, C. Q. Lan, and Wei Xiong*, Elastic wave and excitation mechanism of surface waves in multilayered media, *The Journal of the Acoustical Society of America* 100, 3527, 1996.
11. *Chen X. F.*, A systematic and efficient method of computing normal modes for multi layered half-space. *Geophysical J. Int.*, 115: 391~409, 1993.
12. *He Y F, Chen W T, Chen X F.* Normal mode computation by the generalized reflection-transmission coefficient method in planar layered half-space. *Chinese J. Gophys.* (in Chinese), 49(4):1074~1081, 2006.
13. *Donghong Pei, John N. Louie, and Satish K. Pullammanappallil.* Improvements on Computation of Phase Velocities of Rayleigh Waves Based on the Generalized R/T Coefficient Method. *Bulletin of the Seismological Society of America*, Vol. 98, No. 1, pp. 280–287, February 2008.
14. *Pan J. T., Wu Q. J., Li H. Y.*, Group velocities computation of surface waves based on the fast generalized R/T coefficient method. *Progress in geophys* (in Chinese). 24(6): 2030-2035, 2009.
15. *Zhang Fan-chang and Yin Xing-yao*, Elastic wave equation inversion of seismic data in layered half-space. *OGP*, 40(5):523-529, 2005.
16. *Ma X.Q.*, Simultaneous inversion of prestack seismic data for rock properties using simulated annealing, *Geophysics*, 67(6): 1877~1885, 2002.
17. *Simmons J.L. and Baekus M. M.*, AVO modeling and the locally converted shear wave. *Geophysics*, 59, (3):1237~1248, 1994.