

Член-корреспондент АН СССР А. С. АЛЕКСЕЕВ, Б. Г. МИХАЙЛЕНКО

О ЗАДАЧЕ ЛЭМБА ДЛЯ НЕОДНОРОДНОГО ПОЛУПРОСТРАНСТВА

В настоящее время в связи с усложнением практических задач сейсмологии и сейсморазведки происходит совершенствование теоретических моделей реальных сред. Появилась необходимость рассматривать неоднородные среды, содержащие волноводы, переходные и экранирующие слои, анализ которых требует развития методов решения задач динамической теории упругости. Новые возможности количественного анализа волновых полей появляются при комбинировании конечно-разностных методов математики с аналитическими методами в ряде многомерных задач теории распространения волн, допускающих разделение переменных.

2. В цилиндрической системе координат r, φ, z рассмотрим полупространство $z=0$, параметры Ляме λ и μ и плотность ρ в котором суть произвольные функции координаты z . Вектор смещения $U(r, z, t) = U_r(r, z, t)r_1 + U_z(r, z, t)e_1, 0 \leq r < \infty, z \geq 0, t \geq 0$, определяется из системы уравнений динамической теории упругости

$$(\lambda + 2\mu) \text{grad div } U - \mu \text{rot rot } U + \text{div } U \text{ grad } \lambda + 2(\text{grad } \mu \cdot E) = \rho \partial^2 U / \partial t^2, \quad (1)$$

где E — тензор деформации;

из начальных данных

$$U(r, z, 0) = U_t(r, z, 0) = 0 \quad (2)$$

и граничных условий

$$\sigma_z(r, 0, t) = -f(t)\delta(r)/r, \quad \tau_{rz}(r, 0, t) = 0; \quad (3)$$

здесь σ_r и τ_{rz} — нормальное и касательное напряжения, $\delta(r)$ — функция Дирака, $f(t)$ — закон изменения сосредоточенного источника во времени. Отделяя переменную r , решение задачи запишем в виде

$$U_r = \int_0^\infty S(z, k, t) J_1(kr) dk, \quad U_z = \int_0^\infty R(z, k, t) J_0(k, r) dk. \quad (4)$$

Как известно, решение (4) для кусочно-непрерывных λ, μ и ρ является в зависимости от дифференциальных свойств функции $f(t)$ либо классическим, либо обобщенным в смысле С. Л. Соболева.

Для определения функций $S(z, k, t)$ и $R(z, k, t)$ получаем граничную задачу

$$\partial^2 G / \partial z^2 + A(z, k) \partial G / \partial z + B(z, k) G = C(z) \partial G / \partial t^2, \quad (5)$$

$$G(0, t, k) = G_t(0, t, k) = 0, \quad (6)$$

$$\partial G / \partial z + D(z, k) G = \varepsilon \quad \text{при } z = 0, \quad (7)$$

где $G(z, t, k)$ — вектор с компонентами $S(z, k, t)$ и $R(z, k, t)$, A, B, C, D — известные матрицы, ε — вектор, зависящий от функции $f(t)$.

3. Задача (5)–(7) может быть эффективно решена конечно-разностными методами для достаточно густой сетки значений параметра k , являющегося переменной интегрирования в интегралах (4). В зависимости от величины параметра k целесообразно применять различные конечно-разностные схемы, аппроксимирующие задачу (5)–(7). Применялась неявная пятиточечная разностная схема в пространстве сеточных переменных $z_m = m\Delta z, t_j = j\Delta t$ с порядком аппроксимации $o(\Delta z^2, \Delta t)$. Систему разностных уравнений, аппроксимирующих задачу (5)–(7), в этом случае можно записать в виде

$$a_m G_{m+1} - b_m G_m + C_m G_{m-1} = -F_m, \quad m = 1, 2, \dots, M-2, \quad (8)$$

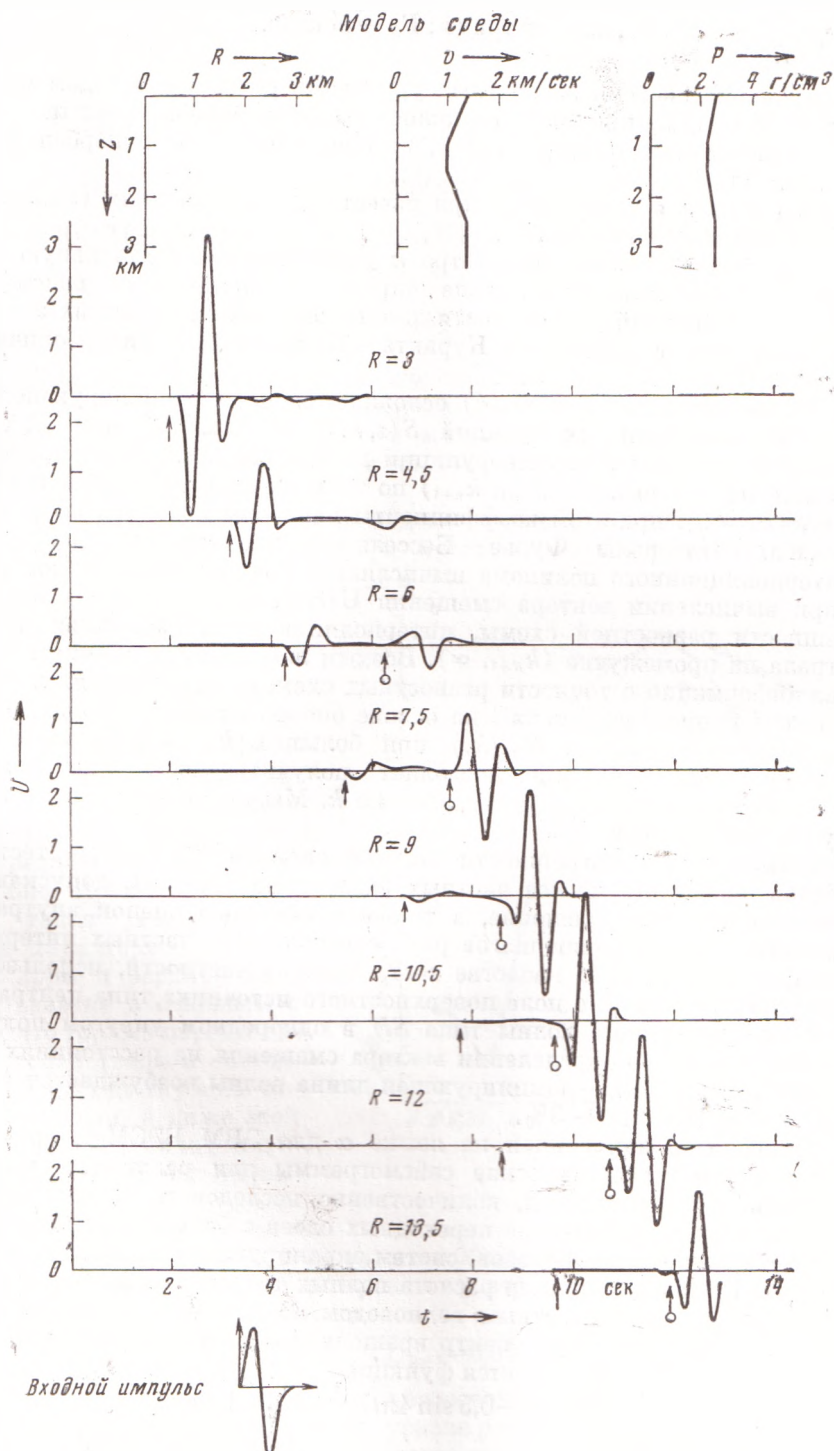


Рис. 1. Примеры теоретических сейсмограмм для случая приповерхностного волновода. U — вектор смещения среды, $Z=0$, стрелкой отмечено значение S^* , стрелкой с кружком — $S_{\text{реф}}$, R — в километрах

$$a_0 G_1 + b_0 G_0 = -F_0, \quad (9)$$

где $G_m = \begin{matrix} S_m^{j+1} \\ R_m^{j+1} \end{matrix}$; a_m, b_m, c_m — матрицы; F_m — вектор.

Полученная система разностных уравнений решалась методом матричной факторизации, при этом вводилось дополнительное граничное условие на правом конце $G_{N-1}|_{z>z(t)}=0$, которое следует из гиперболичности уравнения (1).

Метод является устойчивым при известных ограничениях (см., например, (1)) на матрицы a_m, b_m, c_m .

При малых значениях параметра k удобно использовать явную пяти-точечную разностную схему типа «крест» с порядком аппроксимации $O(\Delta z^2, \Delta t^2)$. Критерий устойчивости для такой схемы при малых значениях k совпадает с критерием Куранта — Неймана для гиперболических уравнений (2).

4. Вычисление интегралов (4) осложняется из-за осциллирующего характера подынтегральных функций $S(z, k, t)$ и $R(z, k, t)$ при фиксированных значениях z и t . Эти функции интерполировались квадратичной параболой на интервалах (k_{n-1}, k_{n+1}) по трем их значениям в точках k_{n-1}, k_n, k_{n+1} ($k_{-1}=0$), при этом коэффициенты параболы искались по формуле Лагранжа. Интегралы Фурье — Бесселя на промежутках (k_{n-1}, k_{n+1}) от интерполяционного полинома вычислялись точно. Основные погрешности при вычислении вектора смещения $U(r, z, t)$ возникают вследствие погрешности разностной схемы, интерполяции и отбрасывания остатка интеграла на промежутке (k_{N+1}, ∞) . Все эти погрешности оцениваются на основе информации о точности разностных схем, о погрешностях интерполяции коэффициентов, а также на основе оценок экспоненциального убывания величин $S_m^j(k_n)$ и $R_m^j(k_n)$ при больших k_n . Знакопеременность подынтегральных функций позволяет получить достаточно сильные оценки отброшенной части интегралов по k . Мы не приводим эти оценки ввиду их громоздкости.

Результативные погрешности метода оцениваются путем тестовых просчетов некоторого класса частных задач типа (1) — (3), допускающих точное аналитическое решение, а также с помощью оценок внутренней сходимости при дроблении шагов разностных схем и частных интервалов интегрирования по k . В качестве теста было, в частности, использовано точное решение задачи о поле поверхностного источника типа центра вращения, возбуждающего волны типа SH в однородном упругом полупространстве. Ошибка в определении вектора смещения на расстояниях, превышающих $10-15\lambda$ (λ — доминирующая длина волны возбуждается источником), не превышала 2–3%.

5. Программа, написанная на языке α для ЭВМ БЭСМ-6, позволяет получать полные теоретические сейсмограммы для различных моделей неоднородных упругих сред, количественно исследовать законы распространения волн в присутствии переходных слоев с большими градиентами упругих параметров, волноводов, систем экранирующих слоев и т. д.

На рис. 1 приведен пример расчета полных теоретических сейсмограмм для среды с приповерхностным волноводом. В качестве источника колебаний взят источник типа центр вращения, зависимость интенсивности которого от времени определяется функцией

$$f(t) = \begin{cases} C(\sin 2\pi t - 0,5 \sin 4\pi t) & 0 \leq t \leq 1 \text{ сек.}, \\ 0, & t < 0, \quad t > 1 \text{ сек.} \end{cases}$$

Вычислительный центр
Сибирского отделения Академии наук СССР
Новосибирск

Поступило
20 VI 1973

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ С. К. Годунов, В. С. Рябенский, Введение в теорию разностных схем, М., 1962. ² Р. Д. Рихтмайер, Разностные методы решения краевых задач, М., 1960.