

РАСПРОСТРАНЕНИЕ ПРОДОЛЬНОЙ СЕЙСМИЧЕСКОЙ ВОЛНЫ ПРИ РАБОТЕ ПОДЗЕМНЫХ ТОННЕЛЕЙ В ВОДОНАСЫЩЕННЫХ ГРУНТАХ

Е. Н. Курбацкий, Нгуен Ван Хунг

*Московский государственный университет путей сообщения,
г. Москва (Россия)*

В последние годы построено большое количество сооружений, расположенных в водонасыщенных грунтах. В первую очередь к ним относятся подводные тоннели из погружных секций. Многие из этих тоннелей расположены в районах с повышенной сейсмической активностью. Поэтому анализ распространения сейсмических волн в таких средах представляет научный и практический интерес.

Землетрясения порождают сейсмические волны, которые распространяются во все стороны, через несколько слоев грунта от очага и вызывают изменения напряженного состояния в основаниях, где расположены сооружения. Для решения задачи распространения сейсмических волн используются преобразование Фурье и обобщенные функции. При этом каждый слой грунтового массива имеет свои характеристические упругие константы. Дифференциальное уравнение каждого слоя записывается в обобщенных финитных функциях, к которому применяется преобразование Фурье.

Сейсмические волны бывают двух главных видов: продольными – волнами сжатия и поперечными – волнами сдвига. В этой статье мы будем рассматривать распространение продольной волны через различные слои грунтового массива, в том числе бывает водонасыщенная среда.

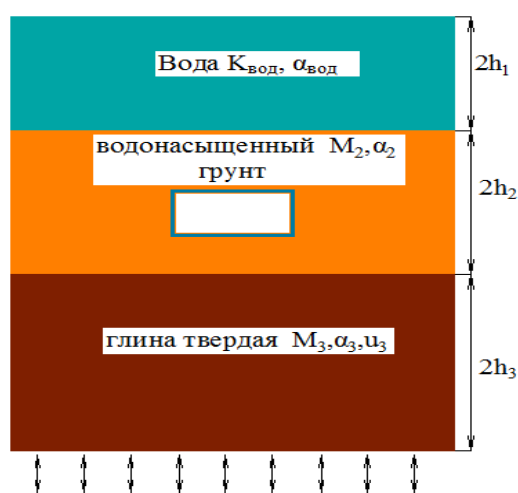


Рис. 1. Расчетная схема для оценки
воздействий продольной волны
на подводные тоннели

При падении продольной волны дифференциальное уравнение колебаний каждого слоя грунтового массива можно представить в виде:

$$\frac{1}{\alpha_k^2} \frac{\partial^2 u}{\partial t^2} = \frac{\partial^2 u}{\partial z^2}, \quad (1)$$

где $\alpha_k = \sqrt{\frac{\lambda_k + 2\mu_k}{\rho_k}}$ – скорость продольной волны среды, λ_k, μ_k – коэффициенты Ламе.

Преобразуя выражение (1) в частотной области по переменной t , получим:

$$-\rho\omega^2 U(z, \omega) = M \frac{\partial^2 U(z, \omega)}{\partial z^2}, \quad (2)$$

где $U(z, \omega) = \int_{-\infty}^{\infty} u(z, t) e^{i\omega t} dt$ – прямое преобразование Фурье по переменной t , ω – параметр Фурье (частота), $M_k = \lambda_k + 2\mu_k$ – модуль плоского деформирования.

Напишем функцию $U(z, \omega)$ в обобщенном виде для k -го слоя на интервале $(-h_k, h_k)$:

$$U(z, \omega) = \bar{U}(z, \omega) (\theta(z + h_k) - \theta(z - h_k)), \quad (3)$$

где $U(z, \omega)$ – обобщенная функция, $\theta(z)$ – функция Хэвисайда.

Проводив выражение (3) и подставляя в (2), представим дифференциальное уравнение в обобщенном виде:

$$\begin{aligned} \frac{\partial^2 \bar{U}(z, \omega)}{\partial z^2} - \left(\frac{\omega}{\alpha_k}\right)^2 \bar{U}(z, \omega) = & + \frac{\partial \bar{U}(\omega, -h_k)}{\partial z} \delta(z + h_k) - \frac{\partial \bar{U}(\omega, h_k)}{\partial z} \delta(z - h_k) \\ & + \bar{U}(\omega, -h_k) \delta'(z + h_k) - \bar{U}(\omega, h_k) \delta'(z - h_k), \end{aligned} \quad (4)$$

где $\bar{U}(\omega, -h_k)$, $\bar{U}(\omega, h_k)$ – спектры Фурье перемещения, $\frac{\partial \bar{U}(\omega, -h_k)}{\partial z}$, $\frac{\partial \bar{U}(\omega, h_k)}{\partial z}$ – спектры Фурье относительных деформаций на границах k -го слоя.

Применив преобразование Фурье по переменной z к обеим частям уравнения (4), получим изображение Фурье перемещения:

$$\tilde{U}_k(\omega, v) = - \frac{\frac{\sigma(\omega, -h_k)}{M_k} e^{-ivh_k} - i\nu u(\omega, -h_k) e^{-ivh_k} - \frac{\sigma(\omega, h_k)}{M_k} e^{ivh_k} + i\nu u(\omega, h_k) e^{ivh_k}}{v^2 - \omega^2 / \alpha^2}, \quad (5)$$

где ν – параметр преобразование Фурье, $\tilde{U}(\omega, \nu)$ – прямое преобразование Фурье по переменной z и переменной t , $\sigma(\omega, -h_k), \sigma(\omega, h_k)$ – нормальные напряжения на границах.

В соответствии с теоремой Винера-Пэли-Шварца функция $\tilde{U}(\omega, \nu)$ должна быть целой, поэтому числитель, представляющий собой сумму целых функций, должен содержать в себе нули знаменателя.

Так как

$$\frac{\sigma(\omega, -h_k)}{M_k} e^{-iv_j h_k} - \frac{\sigma_z(\omega, h_k)}{M_k} e^{iv_j h_k} - iv_j u(\omega, -h_k) e^{-iv_j h_k} + iv_j u(\omega, h_k) e^{iv_j h_k} = 0 \quad (6)$$

$$v_j = \pm \frac{\omega}{\alpha_k}$$

заменяем характеристики каждого слоя грунтового массива в уравнении (6), получим систему уравнения:

$$\left\{ \begin{array}{l} -\frac{\sigma_z(\omega, h_1)}{k_{\text{сод}}} e^{-\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}} + u(\omega, -h_1) \frac{i\omega e^{\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}}}{\alpha_{\text{сод}}} - u(\omega, h_1) \frac{i\omega e^{-\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}}}{\alpha_{\text{сод}}} = 0 \\ -\frac{\sigma_z(\omega, h_1)}{k_{\text{сод}}} e^{+\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}} - u(\omega, -h_1) \frac{i\omega e^{-\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}}}{\alpha_{\text{сод}}} + u(\omega, h_1) \frac{i\omega e^{+\omega i h_1 / \alpha_{\text{сод}}}}{\alpha_{\text{сод}}} = 0 \\ +\frac{\sigma_z(\omega, -h_2)}{M_2} e^{+\omega i h_2 / \alpha_2} - \frac{\sigma_z(\omega, h_2)}{M_2} e^{-i\omega h_2 / \alpha_2} + u(\omega, -h_2) \frac{i\omega e^{+\omega i h_2 / \alpha_2}}{\alpha_2} - u(\omega, h_2) \frac{i\omega e^{-i\omega h_2 / \alpha_2}}{\alpha_2} = 0 \\ +\frac{\sigma_z(\omega, -h_2)}{M_2} e^{-i\omega h_2 / \alpha_2} - \frac{\sigma_z(\omega, h_2)}{M_2} e^{+\omega i h_2 / \alpha_2} - u(\omega, -h_2) \frac{i\omega e^{-i\omega h_2 / \alpha_2}}{\alpha_2} + u(\omega, h_2) \frac{i\omega e^{+\omega i h_2 / \alpha_2}}{\alpha_2} = 0 \\ +\frac{\sigma_z(\omega, -h_3)}{M_3} e^{+\omega i h_3 / \alpha_3} - \frac{\sigma_z(\omega, h_3)}{M_3} e^{-i\omega h_3 / \alpha_3} + u(\omega, -h_3) \frac{i\omega e^{+\omega i h_3 / \alpha_3}}{\alpha_3} = u_3 \frac{i\omega e^{-i\omega h_3 / \alpha_3}}{\alpha_3} \\ +\frac{\sigma_z(\omega, -h_3)}{M_3} e^{-i\omega h_3 / \alpha_3} - \frac{\sigma_z(\omega, h_3)}{M_3} e^{+\omega i h_3 / \alpha_3} - u(\omega, -h_3) \frac{i\omega e^{-i\omega h_3 / \alpha_3}}{\alpha_3} = -u_3 \frac{i\omega e^{+\omega i h_3 / \alpha_3}}{\alpha_3} \end{array} \right. \quad (7)$$

На границе граничные условия двух соседних слоев равны друг другу, и так $\sigma_z(\omega, h_k) = \sigma_z(\omega, -h_{k+1})$ и $u(\omega, h_k) = u(\omega, -h_{k+1})$. И граничные условия: $\sigma_z(\omega, h_1) = 0$ – отсутствие нормального напряжения на свободной поверхности, $u(\omega, h_3) = u_3$.

Для определения функции перемещений грунта необходимо выполнить обратное преобразование Фурье:

$$U_k(z, \omega) = \frac{1}{2\pi} \int_{-\infty}^{\infty} \frac{\frac{\sigma(\omega, -h_k)}{M_k} e^{-i\nu h_k} - i\nu u(\omega, -h_k) e^{-i\nu h_k} - \frac{\sigma(\omega, h_k)}{M_k} e^{i\nu h_k} + i\nu u(\omega, h_k) e^{i\nu h_k}}{\nu^2 - \omega^2 / \alpha^2} e^{-i\nu z} d\nu \quad (8)$$

Используя теоремы вычетов, получим:

$$U_k(z, \omega) = + \frac{\sigma(\omega, -h_k) \sin(\omega(z + h_k)/\alpha)}{2M_k(\omega/\alpha)} - \frac{\sigma(\omega, h_k) \sin(\omega(h_k - z)/\alpha)}{2M_k(\omega/\alpha)} + \frac{u(\omega, -h_k) \cos(\omega(z + h_k)/\alpha)}{2} + \frac{u(\omega, h_k) \cos(\omega(h_k - z)/\alpha)}{2} \quad (9)$$

Практическая задача:

Заданные амплитуда и доминирующая частота колебания $u_3 = 0.044(м)$, $f = 0.366(Гц)$; высоты слоев $2h_1 = 10(м)$; $2h_2 = 20(м)$; $h_3 = 40(м)$. Характеристики заданы в таблице.

Таблица

Характеристики слоев грунта

Слой 1		Слой 2			Слой 3 (глина твердая)
		Вещество (песок)	В сухой фазе	Водонасыщенный	
Разность глубин h (м)	10	20	20	20	40
Модуль Юнга E (Па)	–	1e11	–	–	6*10 ⁹
Коэффициент Пуассона ν	–	0.25	0.25	–	0.3
Плотность ρ (кг/м ³)	1000	2650	1894.67	2154.56	1600
Объемный модуль k (Па)	2e9	6.67e9	–	–	–
Коэффициент Ламе μ (Па)	–	4e10	0.46e9	0,46e9	2.22*10 ⁹
Модуль плоского деформирования	–	–	1,1e9	8.1e9	8.07e9
Скорость продольной волны α (м/с)	1500	–	763.4	1941.3	2246.8

С помощью существующих формул [2] получили скорости продольной волны в водонасыщенной среде.

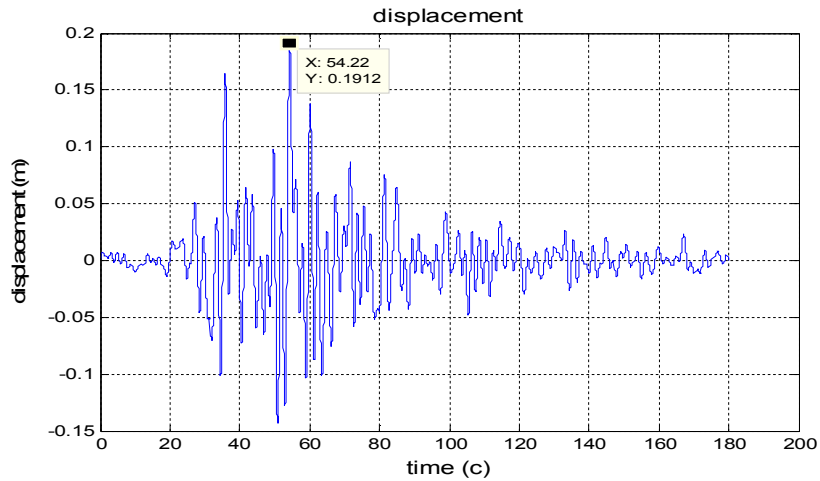


Рис. 2. Перемещения грунта на границе твердой глины MEXICOCITY

Подставляя данные в системы уравнений (7) и (9), мы построили графики изменения перемещения и напряжения по глубине.

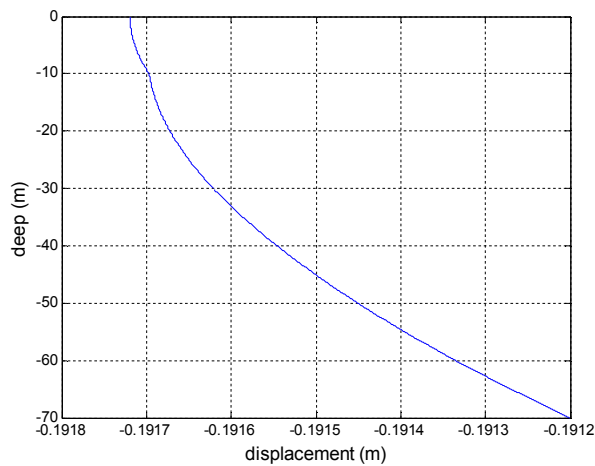


Рис. 3. График вертикальных перемещений слоев при падении продольной волны

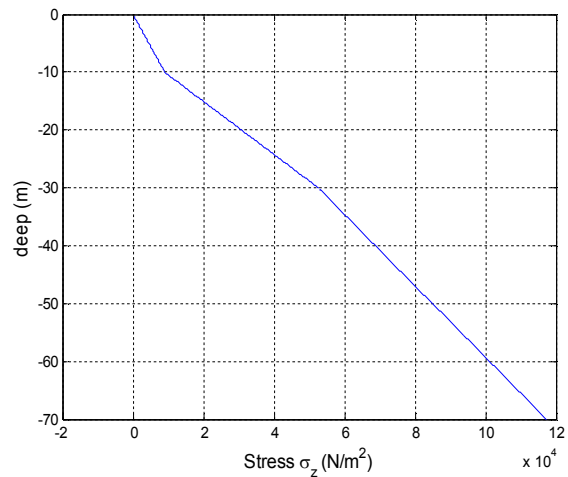


Рис. 4. График нормальных напряжений слоев грунтового массива при падении продольной волны

Вывод

Используя свойства финитных функций и преобразования Фурье для решения распространения волн через несколько слоев грунтов, мы получили выражения перемещений слоев грунтового массива. Из этого мы можем определять изменение напряжений по глубине. С помощью программ Муссон, MIDAS будем определять напряженное состояние тоннельной обделки.

Список литературы

1. Курбацкий, Е. Н. Метод решения задач строительной механики и теории упругости, основанный на свойствах изображений Фурье обобщенных финитных функций : дис. ... д-ра техн. наук / Е. Н. Курбацкий. – М., 1995. – 205 с.
2. Уайт, Дж. Э. Возбуждение и распространение сейсмических волн / Э. Дж. Уайт ; пер. с англ. О. В. Павловой, С. В. Гольдина ; под ред. Н. Н. Пузырева. – М. : Недра, 1986. – 261 с.