

© Е.И. СУЕТНОВА

## ЭВОЛЮЦИЯ ТЕПЛООВОГО РЕЖИМА ОСАДКОНАКОПЛЕНИЯ ПРИ НЕСТАЦИОНАРНОСТИ ГЛУБИННОГО ТЕПЛООВОГО ПОТОКА

(Представлено академиком В.А. Магницким 27 VII 1988)

Существенным элементом как в построении геодинамических моделей эволюции осадочных бассейнов, так и в изучении перспектив их нефтегазоносности является анализ их теплового режима. Исследованию этой задачи посвящено достаточно много работ, среди которых можно выделить два направления: первое — начатое работой Маккензи [1], второе — развитое в работах Бенфилда, Берча и др. [2–5]. В работах первого направления решается задача об остывании мгновенно поднявшегося до известной высоты аномально разогретого вещества, при этом полагается, что в результате остывания литосфера возвращается к исходному распределению температур.

В работах второго направления температуры и тепловые потоки рассчитываются для полупространства со стационарным распределением температур, которое нарушается за счет движения верхней границы. Получены решения для нескольких видов функции движения границы. Решения задачи об эволюции теплового режима в рамках обоих направлений имеют ряд недостатков, ограничивающих возможности их применения (критический разбор можно найти в работах [4–7]).

Существенно, что не получены решения для задачи о тепловом режиме осадконакопления, учитывающие не только нарушения стационарного распределения температур за счет наращивания верхней границы, но и нестационарность поступающего в основание теплового потока.

В такой постановке задача была решена только для специального вида зависимости от времени скорости осадконакопления  $V$  и глубинного теплового потока  $q$ :  $V = c_1\sqrt{t}$ ;  $q = c_2\sqrt{t}$  [8, 9]. Однако, используя методы асимптотических разложений, можно построить решение задачи о тепловом режиме осадконакопления, не накладывая ограничений на вид функций  $V$  и  $q$ . При этом важным является то обстоятельство, что, как правило, для реальных режимов осадконакопления можно выделить два масштаба времени: первый — характерное время накопления осадочного слоя, второй — характерное время его прогрева  $l^2/a^2$  ( $l$  — толщина слоя,  $a^2$  — температуропроводность). Нетрудно проверить, что отношение характерного времени прогрева к характерному времени накопления является малой величиной (за исключением случаев "лавиной" седиментации) и колеблется в пределах  $10^{-1}$ – $10^{-3}$ . Например, в бассейне Северного моря осадочный слой толщиной 4 км накоплен за время порядка 65 млн. лет [1], и, следовательно,  $(l^2/a^2)/T_* \approx 0,01$  ( $a^2 = 4-6 \cdot 10^{-7}$  м/с). Для осадочных бассейнов Паннонской впадины и Черного моря отношение характерного времени прогрева к времени накопления также лежит в интервале  $10^{-1}$ – $10^{-3}$ . Так как существование двух масштабов времени означает, что поведение решения будет различно на этих временах, то необходимым требованием к решению является его равномерная пригодность — справедливость на всем анализируемом интервале времени, от малых времен до больших. Ниже построено решение, удовлетворяющее этим требованиям. Используется метод разномасштабных разложений, который позволяет упростить анализ.

Уравнение, начальные и граничные условия, описывающие тепловой режим осадконакопления с переменным тепловым потоком на нижнюю границу, запишутся в виде (в одномерной постановке, без учета различия тепловых свойств

осадков и основания)

$$(1) \quad \frac{\partial v}{\partial T} = a^2 \frac{\partial^2 v}{\partial x^2}, \quad 0 \leq x \leq \zeta(T),$$

$$\left. \frac{\partial T}{\partial x} \right|_{x=0} = \psi(T), \quad v(x = \zeta(T)) = 0, \quad v(x, T = 0) = \varphi(x);$$

$T$  – время,  $v$  – температура,  $\zeta(T)$  – положение границы,  $\psi(T) = -q(T)/\lambda$ ,  $\lambda$  – теплопроводность среды,  $\varphi(x)$  – начальное распределение температур, начало координат  $x = 0$  лежит ниже поверхности основания, ось  $x$  направлена вверх.

Проведем процедуру обезразмеривания задачи:

$$\tau = \frac{T}{T_*}, \quad z = \frac{x}{l_*}, \quad u = \frac{v}{v_*};$$

звездочкой отмечены масштабы величин. Полагая  $(l_*^2/a^2)/T_* = \epsilon \ll 1$ , получаем запись исходной задачи (1) в безразмерных переменных:

$$(2) \quad \epsilon \frac{\partial u}{\partial \tau} = \frac{\partial^2 u}{\partial z^2}, \quad 0 \leq z \leq \zeta_1(\tau),$$

$$u(z, 0) = \varphi_1(z), \quad u(z = \zeta_1(\tau)) = 0,$$

$$\left. \frac{\partial u}{\partial z} \right|_{z=0} = \psi_1(\tau),$$

$$\varphi_1 = \varphi(zl_*)/v_*, \quad \psi_1(\tau) = \psi(T = \tau T_*)l_*/v_*,$$

$$\zeta_1 = \zeta/l_*.$$

Вводя  $t = \tau/\epsilon$ , перепишем уравнение (2) в виде

$$(3) \quad \frac{\partial u}{\partial t} = \frac{\partial^2 u}{\partial z^2}, \quad 0 < z < \zeta_1(\epsilon t),$$

$$\left. \frac{\partial u}{\partial z} \right|_{z=0} = \psi_1(\epsilon t), \quad u(\zeta_1(\epsilon t), t) = 0,$$

$$u(z, 0) = \varphi_1(z).$$

Если решение искать в виде асимптотического ряда по степеням  $\epsilon$

$$u = u_0(t) + \epsilon u_1(t) + \dots,$$

можно показать, что подстановка этого ряда в уравнение даст решение в виде прямого разложения, пригодное только на малых временах  $t$ , много меньших  $1/\epsilon$ , так как на временах порядка  $1/\epsilon$  в разложении появляются секулярные члены, т.е. второй член разложения  $\epsilon u_1$  оказывается одного порядка с первым и разложение перестает быть справедливым. Представление решения в виде прямого разложения удобно для описания начальных стадий поведения решения [10], однако в задаче осадконакопления необходимо строить решение, равномерно пригодное вплоть до больших времен ( $t \sim 1/\epsilon$ , т.е.  $T/T_* \sim 1$ ).

Для построения такого решения используем метод разномасштабных разложений [11], т.е. найдем решение в виде ряда

$$u = u_0(t_0, t_1, \dots) + \epsilon u_1(t_0, t_1, \dots) + \dots,$$

где  $t_0 = t$ ,  $t_1 = \epsilon t$ ,  $t_2 = \epsilon^2 t$ , ... – масштабы времени, причем для получения рав-

номерно пригодного разложения нулевого порядка (т.е. пригодного вплоть до времен  $1/\epsilon$ ) необходимо исключить секулярность во втором члене разложения  $\epsilon u$ , для получения равномерно пригодного разложения вплоть до времен порядка  $1/\epsilon^2$  необходимо исключить секулярность в члене  $\epsilon^2 u_2$  и т.д. Так как в силу проведенного обезразмеривания задачи нас будут интересовать времена  $t$  порядка  $1/\epsilon$ , то достаточно построить равномерно пригодное разложение нулевого порядка. Введем новые переменные:

$$y = \frac{z}{\zeta_1(\epsilon t)}, \quad \theta = \int_0^t \frac{1}{(\zeta_1(\epsilon t'))^2} dt', \quad \theta_0 = \theta,$$

$$\theta_1 = \epsilon \theta_0, \quad \theta_2 = \epsilon^2 \theta_0, \dots$$

Уравнение (3) переписывается в виде

$$\frac{\partial u}{\partial \theta} = \frac{\partial^2 u}{\partial y^2} - \frac{\partial u}{\partial y} \frac{\partial y}{\partial \theta}, \quad 0 \leq y \leq 1,$$

$$(4) \quad \left. \frac{\partial u}{\partial y} \right|_{y=0} = \psi_2(\epsilon \theta), \quad u(1, \theta) = 0, \quad u(y, 0) = \varphi_2(y),$$

$$\psi_2(\epsilon \theta) = \zeta_1(\epsilon t) \psi_1(\epsilon t), \quad \varphi_2(y) = \varphi_1.$$

Подставляя в (4) искомое разложение  $u = u_0(\theta_0, \theta_1, \dots) + \epsilon u_1(\theta_0, \theta_1) + \dots$  и группируя члены по степеням  $\epsilon$ , получим уравнение для  $u_0(\theta_0, \theta_1, \dots)$

$$\frac{\partial u_0(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial \theta_0} = \frac{\partial^2 u_0(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial y^2},$$

$$(5) \quad \left. \frac{\partial u_0(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial y} \right|_{y=0} = \psi_2(\epsilon \theta_0),$$

$$u_0(y, 0) = \varphi_2(y), \quad u_0(1, \theta_0) = 0$$

и для  $u_1(\theta_0, \theta_1, \dots)$

$$\frac{\partial u_1(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial \theta_0} = \frac{\partial^2 u_1(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial y^2} - \frac{\partial u_0(\theta_0, \theta_1, \dots)}{\partial \theta_1} + 2 \frac{\partial u_0}{\partial y} y \frac{\dot{\zeta}}{\zeta},$$

$$(6) \quad \left. \frac{\partial u_1}{\partial y} \right|_{y=0} = 0, \quad u_1(y, 0) = 0,$$

$$u_1(1, \theta_0) = 0, \quad \dot{\zeta} = \frac{\partial \zeta}{\partial \theta_1}.$$

Используя методы, изложенные в [12], построим решение уравнения (5):

$$(7) \quad u_0(y, \theta_0, \theta_1, \dots) = \psi_2(\epsilon \theta_0) (y-1) + \sum_{k=0}^{\infty} A_k \cos(\beta_k y) e^{-\beta_k^2 \theta_0},$$

$$\beta_k = \frac{2k+1}{2} \pi,$$

где  $A_k$  — неопределенные коэффициенты, описывающие зависимость  $u_0$  от  $\theta_1$  и от начального условия. Для нахождения вида коэффициентов  $A_k$  рассмотрим уравнение (6).

Решение на отрезке 0,1 может быть представлено в виде  $u_1 = \sum_{n=0}^{\infty} u_{1n} \cos \beta_n y$  [12], т.е. собственные значения и собственные функции у задач (5) и (6) одни и те же. Таким образом, для нахождения решения правая часть уравнения (6) должна быть представлена в виде ряда по собственным функциям:

$$(8) \quad \sum_{n=0}^{\infty} \frac{\partial u_{1n}}{\partial \theta_0} \cos \beta_n y - \sum_{n=0}^{\infty} \beta_n^2 u_{1n} \cos \beta_n y =$$

$$= \sum_{n=0}^{\infty} 2 \left\{ \int_0^1 \left[ 2\psi_2 \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} - \frac{\partial \psi_2}{\partial \theta_1} (\xi - 1) \right] \cos \beta_n \xi d\xi + \right.$$

$$+ \left. \sum_{k=0}^{\infty} e^{-\beta_k \theta_0} \int_0^1 \left( 2A_k \frac{\partial \cos \beta_k \xi}{\partial \xi} \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} - \dot{A}_k \cos \beta_k \xi \right) \cos \beta_n \xi d\xi \right\} \cos \beta_n y.$$

$$\dot{A}_k = \frac{\partial A_k}{\partial \theta_1}.$$

Из (8) следуют уравнения для  $u_{1n}$ :

$$(9) \quad \frac{\partial u_{1n}}{\partial \theta_0} + \beta_n^2 u_{1n} = 2 \int_0^1 \left[ 2\psi_2 \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} - \frac{\partial \psi_2}{\partial \theta_1} (\xi - 1) \right] \cos \beta_n \xi d\xi +$$

$$+ 2 \sum_{k=0}^{\infty} e^{-\beta_k \theta_0} \left\{ \int_0^1 \left( 2A_k \frac{\partial \cos \beta_k \xi}{\partial \xi} \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} - \dot{A}_k \cos \beta_k \xi \right) \cos \beta_n \xi d\xi \right\}.$$

Из (9) видно, что секулярность в решении появляется за счет слагаемого правой части вида

$$e^{-\beta_n \theta_0} \int_0^1 \left( 2A_n \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} \frac{\partial \cos \beta_n \xi}{\partial \xi} - \dot{A}_n \cos \beta_n \xi \right) \cos \beta_n \xi d\xi,$$

которому соответствует решение  $B \cdot \theta_0 e^{-\beta_n^2 \theta_0}$ , и, следовательно, на временах порядка  $O(1/\epsilon)$   $u_1$  становится порядка  $O(1)$ . Условие асимптотической пригодности искомого разложения, таким образом, эквивалентно условию

$$\int_0^1 \left( 2A_n \xi \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} \frac{\partial \cos \beta_n \xi}{\partial \xi} - \dot{A}_n \cos \beta_n \xi \right) \cos \beta_n \xi d\xi = 0.$$

Интегрируя, получаем уравнение для  $A_n - \frac{\dot{\xi}_1}{\xi_1} A_n = \dot{A}_n$ , решение которого выписывается просто:  $A_n = c/\sqrt{\xi_1(\epsilon\theta_0)}$ . Конкретный вид  $A_n$  получается из решения уравнения теплопроводности на отрезке 0,1 с граничными и начальными условиями (5):

$$A_n = \frac{\sqrt{\xi_1(0)}}{\sqrt{\xi_1(\epsilon\theta_0)}} 2 \int_0^1 (\varphi_2(\xi) - \psi_2(0) (\xi - 1)) \cos \beta_n \xi d\xi.$$

Таким образом, равномерно пригодное вплоть до времен порядка  $O(1/\epsilon)$  асимптотическое решение (4) нулевого порядка имеет вид

$$u = \psi_2(\epsilon\theta_0) (y - 1) + \frac{\sqrt{\xi_1(0)}}{\sqrt{\xi_1(\epsilon\theta_0)}} 2 \sum_{k=0}^{\infty} \int_0^1 (\varphi_2(\xi) - \psi_2(0) (\xi - 1)) \times$$

$$\times \cos \beta_k \xi d\xi \cdot e^{-\beta_k^2 \theta_0} \cos \beta_k y + O(\epsilon).$$

Переходя к исходным безразмерным переменным, получаем равномерно пригодное асимптотическое решение уравнения (3) в виде

$$u(z, t) = \psi_1(\epsilon t) (z - \xi_1(\epsilon t)) + \frac{\sqrt{\xi_1(0)}}{\sqrt{\xi_1(\epsilon t)}} 2 \sum_{k=0}^{\infty} \int_0^{\xi_1(0)} (\varphi_1(\tilde{z}) - \psi_1(0) (\tilde{z} - \xi_1(0)) \cos \frac{\beta_k \tilde{z}}{\xi_1(0)} d \frac{z}{\xi_1(0)} \exp\left(-\beta_k^2 \int_0^t \frac{dt}{(\xi_1(\epsilon t))^2}\right) \cos \frac{\beta_k z}{\xi_1(\epsilon t)} + O(\epsilon).$$

Полученное решение наглядно демонстрирует, что на начальных этапах осадконакопления (на малых временах) существенно влияние начального распределения температур в основании и его соотношение с тепловым возмущением, поступающим из глубинных зон, а на больших временах изменение глубинного теплового режима является определяющим.

Решение в случае зависимости условия на нижней границе от "быстрого" времени, т.е. когда  $\psi$  меняется в масштабе времени  $\theta_0$ , строится аналогичным образом и имеет вид

$$\begin{aligned} \bar{u} = & \psi_2(\theta_0) (y - 1) + \frac{2\sqrt{\xi_1(0)}}{\sqrt{\xi_1(\epsilon\theta_0)}} \sum_{k=0}^{\infty} \int_0^1 (\varphi_2(\xi) - \varphi_2(0) (\xi - 1)) \times \\ & \times \cos \beta_k \xi d\xi e^{-\beta_k^2 \theta_0} \cos \beta_k y - \frac{2\sqrt{\xi_1(0)}}{\sqrt{\xi_1(\epsilon\theta_0)}} \times \\ & \times \sum_{k=0}^{\infty} \int_0^{\theta_0} \int_0^1 \frac{\partial \psi_2(\theta_0)}{\partial \theta_0} (\xi - 1) \cos \beta_k \xi e^{-\beta_k^2 (\theta_0 - \tilde{\theta}_0)} d\xi d\tilde{\theta}_0 \cos \beta_k y + O(\epsilon). \end{aligned}$$

Институт физики Земли им. О.Ю. Шмидта  
Академии наук СССР  
Москва

Поступило  
12 VIII 1988

#### ЛИТЕРАТУРА

1. McKenzie D. — Earth Planet. Sci. Lett., 1978, vol. 40, p. 25–32.
2. Benfield A.E. — J. Appl. Phys., vol. 20, p. 35–49.
3. Birch F. et al. Studies of Appalachian Geology. Northern and Maritime. L. etc. Intersci. Publ., 1968, p. 40–60.
4. Галушкин Ю.И., Смирнов Я.Б. — Геология и геофизика, 1987, № 11, с. 105–112.
5. Кутас Р.И. — Геофиз. сб. АН УССР, 1965, № 1 (12), с. 106–118.
6. Mareschal J.-C., Lee C.K. — Geophys. J. Roy. Astron. Soc., 1983, vol. 74, p. 689–712.
7. Cochran J.R. — Earth. Planet. Sci. Lett., 1983, vol. 66, p. 289–302.
8. Turcott D.L., Ahern J.L. — J. Geophys. Res., 1977, vol. 82, p. 3762–3766.
9. Гольмшток А.Я. — Изв. АН СССР. Физика Земли, 1985, № 12, с. 57–65.
10. Глико А.О. — Там же, 1986, № 4, с. 3–13.
11. Коул Дж. Методы возмущений в прикладной математике. М.: Мир, 1972. 274 с.
12. Тихонов А.Н., Самарский А.А. Уравнения математической физики. М.: Наука, 1977. 735 с.