

О МОДЕЛИРОВАНИИ ПРОЦЕССА ПЛАВЛЕНИЯ ЛЬДА В ПОРИСТОЙ СРЕДЕ, НАСЫЩЕННОЙ ЛЬДОМ И ГАЗОМ

Запивахина М.Н., к.ф.-м.н., доцент,

Чураева Р.А., студентка,

Бирский филиал УУНиТ, г. Бирск, Россия

Аннотация. В статье рассмотрена задача о нагнетании теплой воды (температура воды выше исходной температуры пласта) в пористую среду, насыщенную льдом и газом (воздухом). Проведено исследование влияние температуры на темп распространения гидродинамических и температурных полей в пористой среде.

Ключевые слова: моделирование, грунт, поле.

Создание математических моделей, численных алгоритмов и программ расчета процесса разработки пластов дает возможность исследовать фильтрацию потоков в пористых средах.

Посмотрим на численные модели инжекции теплой воды в холодный пористый пласт. Предложим упрощенные модели, описывающие процессы тепло- и массопереноса. Исследуем влияние параметров, определяющих начальное состояние пористой среды, граничного давления, температуры и влагосодержания на темп распространения гидродинамических и температурных полей в пористой среде.

Рассмотрим задачу о нагнетании теплой воды (температура воды выше исходной температуры пласта) в пористую среду, насыщенную льдом и газом (воздухом). Она находится в исходном состоянии при температуре плавления льда $T_0 = 273 \text{ K}$. Рассмотрим случай, когда фазовые переходы происходят в объемной области. Тогда в результате нагнетания теплой воды от границы вглубь пласта начинает распространяться объемная область разложения льда, при этом пласт разделяется на 3 зоны. В зоне, которая вблизи границы пласта,

поры будут насыщены водой, в промежуточной зоне заполнены водой и льдом, а в дальней зоне в порах содержится газ и лед. Насыщенность пор льдом в дальней зоне равна исходному значению льдонасыщенности пласта S_{i0} .

Будем считать, что в исходный момент времени температура пористого грунта равна T_0 , а давление p_0 .

$$t = 0: p = p_0, T = T_0.$$

Пусть через границу $x = 0$ закачивается теплая вода с температурой T_e при постоянном давлении p_e .

Тогда граничное условие примет вид:

$$x = 0: T = T_e, p = p_e (t > 0)$$

Температуру пористого пласта и насыщающего вещества (газа, воды или льда) будем считать одинаковыми, т.е. процесс одотемпературный. Скелет пористой среды, лед и вода несжимаемы; скелет и лед неподвижны, пористость скелета постоянна:

$$\rho_{sk}, \rho_l, \rho_i, m = const$$

Здесь $\rho_j (j = sk, l, i)$ - истинные плотности фаз; m - пористость; индексы sk, l, i соответствуют параметрам скелета, воды и льда.

Полагая, что в ближней области поры заполнены только водой, т.е. $S_\ell = 1$, уравнение сохранения массы воды и притока тепла запишем в виде

$$\frac{\partial(\rho_l m v_l)}{\partial x} = 0,$$

$$\rho c \frac{\partial T}{\partial t} + \rho_l c_l m v_l \frac{\partial T}{\partial x} = \frac{\partial}{\partial x} \left(\lambda \frac{\partial T}{\partial x} \right),$$

$$\left(\rho c = (1 - m) \rho_{sk} c_{sk} + m \sum_{j=g,l,i} S_j \rho_j c_j, \lambda \right. \quad (1)$$

$$\left. = (1 - m) \lambda_{sk} + m \sum_{j=g,l,i} S_j \lambda_j \right)$$

$$S_\ell = 1$$

где S_l - водонасыщенность; v_l - скорость фильтрации воды; $\rho c, \lambda$ - удельная объемная теплоемкость и теплопроводность системы; c_j, λ_j - удельная теплоемкость и теплопроводность фаз. Во всем пласте величины ρc и λ будем полагать постоянными, поскольку основной вклад в эти величины вносят параметры скелета пористой среды.

В качестве закона фильтрации примем закон Дарси

$$mv_l = -\frac{k_l}{\mu_l} \frac{\partial p}{\partial x'} \quad (2)$$

Зависимость коэффициента проницаемости скелета k_l от “живой” пористости mS_l зададим, используя формулу Козени. Тогда для зависимости проницаемости от водонасыщенности имеем

$$k_l = k_* \frac{(mS_l)^3}{(1 - mS_l)^2} \quad (3)$$

Если $m \ll 1$, то $mS_l \ll 1$, и поэтому можно полагать

$$k_l = k_* (mS_l)^3 \approx k_0 S_l^3 (k_0 = k_* m^3) \quad (4)$$

где k_0 - проницаемость “чистого” скелета.

Уравнение сохранения массы воды для промежуточной зоны, где поры заполнены льдом и водой, запишется в виде:

$$m(1 - S_{i0}) \frac{\partial \rho_l}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x} (m(1 - S_{i0}) v_l \rho_l) = 0 \quad (5)$$

$$S_l = 1 - S_{i0}$$

Процесс фильтрации воды в данной области также описывается законом Дарси:

$$m(1 - S_{i0}) v_l = -\frac{k_l}{\mu_l} \frac{\partial p}{\partial x} \quad (6)$$

где коэффициент проницаемости k_l согласно формуле Козени равен $k_l \approx k_0 (1 - S_{i0})^3$.

На границе между образовавшимися областями выполняются условия баланса массы и тепла:

$$x_{(n)}: \quad m\rho_l v_{(n)}^{-\dot{x}_{(n)}} = m\rho_l(1 - S_{i0})(v_{(n)}^+ - \dot{x}_{(n)}) + mS_{i0}(0 - \dot{x}_{(n)})\rho_i, \quad (7)$$

$$-\lambda\left(\frac{\partial T}{\partial x}\right)^- = mS_{i0}\rho_i L_i \dot{x}_{(n)}$$

$$x = x_{(a)}: m\rho_l(1 - S_{i0})(v_{(a)}^- - \dot{x}_{(a)}) + mS_{i0}(0 - \dot{x}_{(a)})\rho_i = mS_{i0}(0 - \dot{x}_{(a)})\rho_i$$

Здесь c_j - удельная теплоемкость фаз, L_i - удельная теплота плавления льда.

Верхние значки (+) и (-) соответствуют значению параметров, терпящих разрыв, перед и за границей.

Сформулированная задача решается в автомодельной постановке. Для этого вводится автомодельная переменная

$$\xi = \frac{x}{\sqrt{\kappa^{(T)}t}} \left(\kappa^{(T)} = \frac{\lambda}{\rho c} \right), \text{ где } \kappa^{(T)} - \text{температуропроводность пласта. Закон}$$

движения границы фазовых переходов будем искать в виде $x_s = \xi_s \sqrt{\kappa^{(T)}t}$, где $s = n, d$; $s = n$ - соответствует границе между ближней и промежуточной областями, $s = d$ - относится к границе между промежуточной и дальней областями.

Интегрируя уравнения (1) и (5), с учетом начальных и граничных условий, для давления и температуры получим

$$\xi = \xi_{(n)}: \quad T_{(1)} = T_{(n)} + \frac{(T_e - T_{(n)}) \int_{\xi}^{\xi_{(n)}} \exp\left(-\frac{\xi^2}{4} - \frac{P_{e(n)}\xi}{\xi_{(n)}}\right) d\xi}{\int_0^{\xi_{(n)}} \exp\left(-\frac{\xi^2}{4} - \frac{P_{e(n)}\xi}{\xi_{(n)}}\right) d\xi} \quad (8)$$

$$p_{(1)} = p_e + (p_{(n)} - p_e) \frac{\xi}{\xi_{(n)}}$$

$$\xi_{(n)} \leq \xi \leq \xi_{(d)}:$$

$$T_{(2)} = T_{(n)} = T_0$$

$$p_{(2)} = p_{(n)} + (p_0 - p_{(n)}) \frac{\xi - \xi_{(n)}}{\xi_{(d)} - \xi_{(n)}} \quad (9)$$

$$\xi = \xi_{(d)}:$$

$$T_{(2)} = T_{(n)} = T_0 \quad (10)$$

$$p_{(3)} = p_0$$

$$\text{Здесь } Pe_{(n)} = \frac{\rho_l c_l k_0 (p_{(n)} - p_e)}{\lambda \mu_l}, \alpha = \frac{\rho_l c_l Q}{2\pi\lambda}.$$

После подстановки решений (8) – (10) в систему граничных условий (7) она принимает вид:

$$\frac{(T_{(n)} - T_e) \exp\left(-\frac{\xi_{(n)}^2}{4} - P_{e(n)}\right)}{\int_0^{\xi_{(n)}} \exp\left(-\frac{\xi^2}{4} - P_{e(n)}\right) d\xi} = -\frac{m\rho_l L_i S_{i0}}{2\rho c} \xi_{(n)}$$

$$\xi = \xi_{(n)}: \quad k_0 \frac{p_e - p_{(n)}}{\xi_{(n)}} - k_l \frac{p_{(n)} - p_0}{\xi_{(d)} - \xi_{(n)}} = m\mu_l \mathfrak{N}^{(T)} \frac{\xi_{(n)}}{2} (1 - \tilde{\rho}) S_{i0}$$

$$\xi = \xi_{(d)}: \quad k_l \frac{p_{(n)} - p_0}{\xi_{(d)} - \xi_{(n)}} = m\mu_l \mathfrak{N}^{(T)} \frac{\xi_{(d)}^2}{2} (1 - S_{i0}) \quad (11)$$

$$\text{Здесь } \tilde{\rho}_l = \frac{\rho_l}{\rho}, \tilde{\rho}_i = \frac{\rho_l}{\rho}, \tilde{\rho} = \frac{\rho_l}{\rho_l}.$$

Таким образом, теоретическое описание полей давления и температур свелось к нахождению трех неизвестных параметров $\xi_{(n)}$, $\xi_{(d)}$, и $p_{(n)}$ из системы (11). Такая система может быть решена численно, например, методом итераций. Для параметров, определяющих свойства пористого грунта (если специально не оговорено), воды и льда принимаем следующие значения: $m = 0,1$, $k_0 = 10^{-13} \text{ м}^2$, $\rho c = 1,6 \cdot 10^6 \frac{\text{Дж}}{(\text{К} \cdot \text{кг})}$, $\lambda = 0,105 \frac{\text{Вт}}{(\text{м} \cdot \text{К})}$, $\rho_l = 10^3 \frac{\text{кг}}{\text{м}^3}$, $\rho_i = 900 \frac{\text{кг}}{\text{м}^3}$, $\mu_l = 10^{-5} \frac{\text{кг}}{(\text{м} \cdot \text{с})}$, $L = 3,4 \cdot 10^5 \frac{\text{Дж}}{\text{кг}}$, $c_l = 4200 \frac{\text{Дж}}{(\text{кг} \cdot \text{К})}$, $T_0 = 273\text{К}$, $T_e = 320\text{К}$, $p_0 = 0,1\text{МПа}$, $p_e = 0,15\text{МПа}$, $S_{i0} = 0,5$.

На рисунке 2 представлены картины полей давления и температуры для различных значений температур закачиваемой воды $T_e = 300, 320, 340\text{К}$. Из

данного рисунка видно, что увеличение температуры закачиваемой воды не приводит к существенному росту области разложения льда.

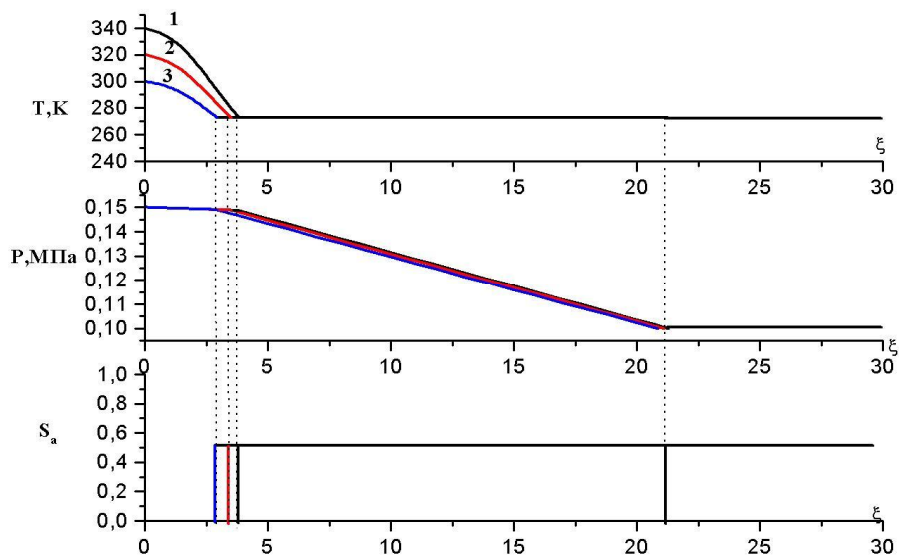


Рис.1 Влияние температуры инжектируемой воды на распределение температуры и давления в пористой среде

Таким образом, экономически целесообразным является плавление мерзлых грунтов, насыщенных льдом и газом (воздухом), при достаточно низкой температуре инжектируемой воды (около **300 K**).

Литература

1. Баренблатт Г.И., Ентов В.М., Рыжик В.М. Движение жидкостей и газов в природных пластах. – М.: Недра, 1984. – 211 с.
2. Авдонин Н.А. Математическое описание процессов кристаллизации. - Рига: Зинатне. 1980. –180 с.
3. Басниев К.С., Дмитриев Н.М., Розенберг Г.Д. Нефтегазовая гидромеханика. – М. Ижевск: ИКИ, 2005. – 544 с.