Конвекция «термической литосферы» и формирование эпиконтинентальных осадочных бассейнов

Б.В.Лунёв, В.В.Лапковский

лаборатория мат. моделирования природных нефтегазовых систем ИНГГ СО РАН

ПЕТРОМОДЕЛЬ - 2014

Основные гипотезы образования крупных осадочных бассейнов

Пассивный и активный рифтогенез



Комбинированная модель

Модель эклогитизации (Е.В.Артюшков, 1993)



Рис. 2.10. Осадочный бассейн на континентальной коре, возникший вследствие уплотнения основных пород в базальтовом слое

а – глубокий прогиб на мощной платформенной литосфере; б – поднятие коры, обусловленное подъемом к ней аномальной мантии, а также отрывом от коры и погружением в мантию тяжелых основных пород

Характерные черты крупных эпиконтинентальных бассейнов

(по Е.В. Артюшкову)

- Значительные размеры (многие сотни первые тысячи км)
- Значительная мощность накопленных осадков (5 15 км)
- Сокращенная мощность земной коры (подъем границы «М»)
- Повышенный тепловой поток
- Отсутствие признаков значительного растяжения (позволяющего объяснить глубину бассейна)
- Характерные этапы эволюции:
- 1) скомпенсированное погружение
- период небольшого поднятия в центральной части, сопровождающийся вулканизмом (не всегда присутствует)
- 3) быстрое нескомпенсированное погружение с накоплением доманикоидных нефтематеринских отложений
- 4) накопление клиноформ
- 5) медленное, скомпенсированное прогибание





Распределение температур под Сибирским кратоном. Профиль Кратон:

1 - профиль температуры, восстановленный по региональной модели [9]; 2 - температу-ры по данным термобарометрии [11]; 3 - профиль температуры, восстановленный по глобальной референц-модели IASP91.; 4 - оценки по поверхностным тепловым потокам [10]

Распределение температур под Сибирским кратоном. Профиль Кратон:

1 - профиль температуры, восстановленный по глобальной ре-ференц-модели IASP91;

2 - температуры по данным термобарометрии [11];

3, 4, 5 - профили температуры, восстановленные по региональ-ной модели [3] и петрологическим моделям: 3 - состав гранато-вого перидотита (GP); 4 - фертильное вещество примитивной мантии (PM); 5 - состав GP до 170 км, на больших глубинах - состав РМ. Пересечение профиля восстановленных температур с потенциальной адиабатой 1300оС соответствует глубине тер-мической литосферы; 6 - оценки по поверхностным тепловым потокам [10]



Прокофьев А.А., Кронрод В.А., Кусков О.Л. (ГЕОХИ РАН)

irishrover@yandex.ru, 2011

К вопросу о реологической модели

<u>Из «Теории простых жидкостей с затухающей памятью»:</u> При $\dot{\boldsymbol{\varepsilon}} < \dot{\boldsymbol{\varepsilon}}_{\text{критическая}}, \quad \boldsymbol{\sigma} = \boldsymbol{\mathfrak{H}}(\boldsymbol{\varepsilon}) \rightarrow \boldsymbol{\sigma} = -\delta_{ij}P + 2\mu\dot{\boldsymbol{\varepsilon}}, \qquad \dot{\varepsilon}_{ij} = \frac{1}{2}(\frac{\partial v_i}{\partial x_j} + \frac{\partial v_j}{\partial x_i}),$ $\mu -$ «естественная вязкость» - верхняя асимптота вискозиметрических вязкостей материала.

<u>По данным измерений новейших и современных движений:</u> $\dot{\varepsilon}_{\text{критическая}} \sim 10^{-14} s^{-1} \sim 10^{-7} год^{-1}$ (рубеж сейсмичности, рифтовые дислокации срединно-океанических хребтов)

 $\mu \sim 10^{21} Pa \cdot s.$

(постгляциальное поднятие Фенноскандии,

расползание континентальных окраин,

эволюция гайотов,

скорости движения плит относительно плотностных неоднородностей мантии, постсейсмические смещения)

Основные посылки предлагаемой модели

- У поверхности планеты существует тепловой погранслой со сверхадиабатическим градиентом температуры, толщина которого под континентами составляет ~ 300 км.
- Вещество этого слоя, включая кору, необратимо деформируется в медленных геологических процессах, так что его ньютоновская вязкость определяется в пределах 10²² Пас.
- Континентальная кора является довольно мощным слоем с малой, по сравнению с мантией, плотностью.
- Состояние вещества мантии и его плотность, в зависимости от РТ-условий, достаточно надежно установлены петрологическими экспериментами

Реализация модели конвекции



Модель заполнения осадочного бассейна терригенным материалом (вариант модели Слосса)

Рельеф фундамента и дневной поверхности

• Определяется динамическим равновесием литосферного течения с весом образующегося рельефа / отложенных осадков:

•
$$\sigma_{ZZ(x,Z=0)} = -g \int_0^{h(x)} \rho^t dz, \leftrightarrow h_{(x)} = -\frac{\sigma_{ZZ(x,Z=0)}}{g \rho^t_{(x)}}.$$

Набор заполняющих бассейн терригенных фракций

- Задается (песок, алеврит, глина и т.д.)
- Каждая фракция характеризуется объемом поступления в бассейн (может быть функцией времени и/или высоты окружающих гор)
- Задается минимально допустимая глубина осаждения фракции и параметры уменьшения содержания фракции в воде по мере удаления от берега

Изменение осадков

- Для каждой фракции задается функция уплотнения от давления (изменение объема и плотности)
- Допускается эрозия отложившихся осадков при подъеме выше уровня моря
- Возможен учет эвстатических колебаний уровня моря

Фазовая диаграмма для «сухой» верхней мантии



Fro. 1. Phase diagram for the estimated upper mantle composition (Saxena & Eriksson, 1984) in the syster SiO₂-MgO CaO-FcO-Al₂O₃-Na₂O-TiO₂. The continental and occanic thermal gradients are from Clerk & Ringwood (1964). The adiabats are calculated for dispits ascending from the starting position: Al = 100 kb and 1600 °C, A2=100 kb and 1400 °C, A3=50 kb and 1330 °C and A4=40 kb and 1240 °C. The solidus (S) is from Takahashi & Kushiro (1983) for peridotite (HK66). The dashed line is solidus for pyrolite from Ringwood (1975). A = olivine, orthopyroxene, clinopyroxene, plagioclase and ilunenite. With increasing pressure below 800 °C for spinel and then garnet are added, to the assemblage. These assemblages are shown as A+Sp and A+Sp+Gri respectively. On the high temperature side (> 800 °C) the A assemblage is first joined by spinel (A+Sp). With increasing pressure plagioclase disappears (A + Sp - Plag) followed by spinel which coincides with the appearame of garnet (A + Gar - Plag). In this and all succeeding figures the addition of a phase for the low pressure assemblageA is appearance of a phase from A by a minus sign.

- C. A with spinel and garnet
- D. A with spinel, without plagioclase
- E. A without plagioclase
- F. A with garnet, without plagioclase





300 ma

Кинематика течения







Фазовая диаграмма для «мокрой» верхней мантии (по Литасову К.Д.)



Конвекция в термической литосфере при «мокрой» мантии и ее выражение на поверхности





Кинематика течения



17.07.14_spreding_subduction_k4203



26.07.14_collision_k3501



26.07.14_collision_k4203 (спустя 20 m.a. после k3501)



Выводы

- Сформирована геодинамическая модель первого приближения с минимальным числом произвольно варьируемых параметров, позволяющая описать во взаимосвязи процессы термохимической конвекции литосферы, магматизма, формирования петрохимической структуры коры и верхней мантии, рельефа дневной поверхности и осадконакопления.
- В рамках модели удается описать формирование эпиконтинентальных бассейнов, без привлечения как «плохо диагностируемого растяжения», так и «ненаблюдаемого явления сплошной эклогитизации».
- Для адекватного описания процессов магматизма, расчета эволюции конкретных бассейнов, их географической и временной локализации, требуется дальнейшее развитие модели.

Спасибо за внимание!