Модель геодинамо, согласующаяся с данными о крупномасштабной структуре конвекции в ядре Земли

Л.К. КРУТЬЕВА, Г.М. ВОДИНЧАР

Институт космофизических исследований и распространения радиоволн ДВО РАН, п. Паратунка Камчатского края e-mail: kruteva lu@mail.ru

Построена маломодовая модель геодинамо, структура поля скоростей которой согласована с данными о распределении плотности в жидком ядре Земли. Модель включает две компоненты температуры, одну полоидальную компоненту скорости и две тороидальные, моделирующие кориолисов эффект. Магнитное поле представлено основным диполем и шестью модами, структурно согласованными с модам скорости.

Показано, что в данной модели в течение не менее полумиллиона лет может поддерживаться магнитное поле, дипольная компонента которого близка по величине к реальной дипольной компоненте геомагнитного поля.

Введение

Одним из ключевых вопросов для геодинамо является структура конвективных течений в жидком ядре. Косвенную информацию об этой структуре можно получить из данных о неоднородностях в плотности жидкого ядра. В статье [4] проанализированы результаты ряда работ по splitting-функциям собственных колебаний Земли в которых получены срезы распределения плотности на различных глубинах. Вариации плотности на глубине 3900 км, соответствующие splitting-функции жидкого ядра, приведенные в [4], представлены на рис. 1. Здесь прослеживается четкая 12-зонная шахматная структура. Автором работы [4] на основе этих данных была высказана гипотеза о соответствующей структуре конвекции, где в шести областях материал ядра "тонет а в шести – "всплывает". В работе [1] исследовалась возможность существования конвекции с такой структурой без учета магнитного поля. Было показано, что при общепринятых значениях физических параметров ядра эта конвекция может поддерживаться в ядре. В настоящей работе построена модель геодинамо в основе которой лежит подобная структура конвекции. Исследуется вопрос о том, может ли она в течение длительного времени поддерживать магнитное поле дипольного типа близкое по величине к наблюдаемому, а также будут ли характерные значения скорости согласовываться с имеющимися оценками [2].

Формулировка краевой задачи геодинамо

Рассматриваем вращающуюся вместе с Землей с угловой скоростью Ω систему координат, начало которой расположено в центре Земли, а ось Oz проходит через северный полюс. Обозначим через **v**, **B** и *P* поля скорости, магнитной индукции и давления, соответственно. Поле температуры внешнего ядра представим в виде $T + T_s$, где T_s –



Рис. 1. Портрет splitting-функции для моды ${}_{11}S_4$ собственных колебаний Земли из работы [4]. Черный цвет – плотность вещества на 0.2% выше средней, белый – плотность на 0.2% ниже средней. По горизонтальной оси отмечены градусы долготы, по вертикальной – широты.

стационарное распределение температуры, соответствующее теплопередаче в виде чистой теплопроводности, а *T* – отклонение от этого распределения.

Будем использовать следующие упрощающие предположения: вещество внешнего ядра несжимаемое, относительная магнитная проницаемость всего пространства $\mu = 1$, вариации плотности внешнего ядра относительно среднего значения ρ_0 малы, кинематическая вязкость ν и температуропроводность k внешнего ядра, а также магнитная вязкость ν_m всего ядра постоянны. Среду за пределами ядра считаем непроводящей, что приводит к потенциальности поля **B** в этой области. Температура на внутренней r_1 и внешней $r_2 = r_1 + h$ границах жидкого ядра сохраняет постоянные значения T_1 и $T_2 = T_1 + \delta T$. Эти предположения являются обычными при постановке задач геодинамо [8, 7]. Также будем считать, что поле **v** нулевое за пределами внешнего ядра, т.е. в рассматриваемой модели отсутствует явление супервращения внутреннего ядра.

Тогда уравнения динамо записываются в приближении Буссинеска в виде [8]:

$$\frac{\partial \mathbf{v}}{\partial t} + (\mathbf{v}\nabla)\mathbf{v} = \nu \bigtriangleup \mathbf{v} - \frac{1}{\rho_0} \nabla P + \beta \frac{g_2}{r_2} T\mathbf{r} - 2\left(\Omega \times \mathbf{v}\right) + \frac{1}{\mu_0 \rho_0} \operatorname{rot} \mathbf{B} \times \mathbf{B},
\frac{\partial T}{\partial t} + (\mathbf{v}\nabla)(T + T_s) = k \bigtriangleup T,
\frac{\partial \mathbf{B}}{\partial t} = \operatorname{rot}\left(\mathbf{v} \times \mathbf{B}\right) + \nu_m \bigtriangleup \mathbf{B},
\nabla \mathbf{v} = 0,
\nabla \mathbf{B} = 0.$$
(1)

Здесь g_2 – ускорение свободного падения на границе ядра, β – коэффициент объемного теплового расширения внешнего ядра, μ_0 – магнитная постоянная.

Если принять в качестве единиц измерения расстояния, скорости, времени, давления, температуры и магнитной индукции величины $h, \nu/h, h^2/\nu, \rho_0 \nu^2/h^2, \delta T$ и $\nu \sqrt{\mu_0 \rho_0}/h$, соответственно, то уравнения (1) в безразмерных переменных запишутся в виде (обозначения переменных сохранены):

$$\frac{\partial \mathbf{v}}{\partial t} + (\mathbf{v}\nabla)\mathbf{v} = \Delta \mathbf{v} - \nabla P + \operatorname{Ra}\operatorname{Pr}^{-1}\frac{Tr}{r_2}\mathbf{e_r} - \tau \left(\mathbf{e_z} \times \mathbf{v}\right) + \operatorname{rot}\mathbf{B} \times \mathbf{B},
\frac{\partial T}{\partial t} + (\mathbf{v}\nabla)T - r_1r_2\frac{v_r}{r^2} = \operatorname{Pr}^{-1}\Delta T,
\frac{\partial \mathbf{B}}{\partial t} = \operatorname{rot}\left(\mathbf{v} \times \mathbf{B}\right) + q^{-1}\operatorname{Pr}^{-1}\Delta \mathbf{B},
\nabla \mathbf{v} = 0,
\nabla \mathbf{B} = 0.$$
(2)

Управляющими параметрами модели являются: число Релея Ra = $\delta T g_2 h^3 \beta / (\nu k)$, число Прандтля Pr = ν/k , число Кориолиса $\tau = 2h^2 \Omega / \nu$, число Робертса $q = k/\nu_m$.

Для исключения поля давления возьмем ротор от обеих частей первого уравнения системы (2), учитывая, что $(\mathbf{v} \bigtriangledown) \mathbf{v} = (1/2) \operatorname{grad} \mathbf{v}^2 - \mathbf{v} \times \operatorname{rot} \mathbf{v}$, и получим систему:

$$\operatorname{rot}\frac{\partial \mathbf{v}}{\partial t} - \operatorname{rot}\left(\mathbf{v} \times \operatorname{rot}\mathbf{v}\right) = \operatorname{rot} \Delta \mathbf{v} + \frac{\operatorname{Ra}}{\operatorname{Pr}} \operatorname{rot}\left(\frac{Tr}{r_2}\mathbf{e_r}\right) - \tau\left(\mathbf{e_z} \times \mathbf{v}\right) + \operatorname{rot}\left(\operatorname{rot}\mathbf{B} \times \mathbf{B}\right),$$

$$\frac{\partial T}{\partial t} + (\mathbf{v}\nabla)T - r_1 r_2 \frac{\mathbf{v_r}}{r^2} = \operatorname{Pr}^{-1} \Delta T,$$

$$\frac{\partial \mathbf{B}}{\partial t} = \operatorname{rot}\left(\mathbf{v} \times \mathbf{B}\right) + q^{-1} \operatorname{Pr}^{-1} \Delta \mathbf{B},$$

$$\nabla \mathbf{v} = 0,$$

$$\nabla \mathbf{B} = 0$$
(3)

Систему (3) дополняем однородными граничными условиями для температуры, условиями прилипания для скорости на внутренней и внешней границах жидкого ядра: $T(r = r_1) = T(r = r_2) = 0, \mathbf{v}(r = r_1) = \mathbf{v}(r = r_2) = 0.$

Для магнитного поля на границе внешнего ядра используются вакуумные граничные условия, требующие непрерывного перехода соленоидального поля общего вида в области $r < r_2$ в потенциальное при $r > r_2$. Разложим магнитное поле в ядре по сферическим функция на тороидальные и полоидальные составляющие

$$\mathbf{B}_{nm}^{T} = \operatorname{rot}\left(R_{nm}^{T}(r,t)Y_{n}^{m}(\theta,\varphi)\mathbf{r}\right) \ \mathbf{H} \ \mathbf{B}_{nm}^{P} = \operatorname{rot}\operatorname{rot}\left(R_{nm}^{P}(r,t)Y_{n}^{m}(\theta,\varphi)\mathbf{r}\right), \tag{4}$$

где вид функций $R_{nm}^T(r,t)$ и $R_{nm}^P(r,t)$ конкретизируем позже. Тогда вакуумные граничные условия при $r = r_2$ примут вид:

$$\mathbf{B}_{nm}^{T}(r=r_{2}) = \mathbf{0}, \operatorname{rot} \mathbf{B}_{nm}^{T}(r=r_{2}) = \mathbf{0},
\mathbf{B}_{nm}^{P}(r=r_{2}) \| \mathbf{B}_{nm}^{out}(r=r_{2}), \operatorname{rot} \mathbf{B}_{nm}^{P}(r=r_{2}) = \mathbf{0}.$$
(5)

Спектральные разложения полей

Будем раскладывать поля температуры, скорости и индукции по собственным полям спектральных задач, связанных с оператором Лапласа. Температуру представим в виде $T = \sum_{k,n,m} {}_{k} \alpha_{nm}(t) {}_{k} \Theta_{nm}(r, \theta, \varphi)$, где ${}_{k} \Theta_{nm}$ — собственные функции оператора Лапласа, нулевые при $r = r_{1,2}$. Тороидальную составляющую поля скорости запишем в виде $\mathbf{v} = \sum_{k,n,m} {}_{k}\beta_{nm}^{T}(t) {}_{k}\mathbf{v}_{nm}^{T}(r,\theta,\varphi),$ где ${}_{k}\mathbf{v}_{nm}^{T} = \operatorname{rot}\left(R_{kn}^{T}(r)Y_{n}^{m}(\theta,\varphi)\mathbf{r}\right) - \operatorname{cob-}$

ственные поля векторного оператора Лапласа, удовлетворяющие условию прилипания при $r = r_{1,2}$. Наконец, полоидальную часть скорости представим в виде $\mathbf{v}_{nm}^P = \sum_{k,n,m} {}_k \beta_{nm}^P(t) {}_k \mathbf{v}_{nm}^P(r,\theta,\varphi)$, где ${}_k \mathbf{v}_{nm}^P = \operatorname{rot rot} \left(R_{kn}^P(r) Y_n^m(\theta,\varphi) \mathbf{r} \right)$ – собственные поля спектральной задачи rot $\triangle \mathbf{P} + \mu \text{rot} \mathbf{P} = 0$ в пространстве полоидальных полей, нулевых при

 $r = r_{1,2}$.

Строение функций $_k\Theta_{nm}$ описано в [6], построение полей $_k\mathbf{v}_{nm}^T$, $_k\mathbf{v}_{nm}^P$ выполнено в [1]. Компоненты (4) магнитного поля также будем раскладывать по полям задачи

$$\operatorname{rot} \Delta \mathbf{B}_{nm} + \eta \operatorname{rot} \mathbf{B}_{nm} = 0, \tag{6}$$

с соответствующими краевыми условиями. Мы опускаем сейчас верхний индекс из формулы (4), поскольку пока рассуждения носят общий характер для полей обоих типов. Разделяя радиальную и временную переменную, представим поля \mathbf{B}_{nm} в виде

$$\mathbf{B}_{nm} = \sum_{k} {}_{k} \gamma_{nm}(t) \operatorname{rot} \left({}_{k} R_{nm}(r) Y_{n}^{m}(\theta, \varphi) \mathbf{r} \right) = \sum_{k} {}_{k} \gamma_{nm}(t) {}_{k} \mathbf{B}_{nm}.$$

Здесь индекс $k = 0, 1, 2, \ldots$ соответствует дискретизации спектра задачи (6) по радиальной переменной. В [1] показано, что функции _kR_{nm} с учетом их ограниченности в центре Земли имеют вид $(A_{kn}j_n(\sqrt{\eta_{kn}}r) + B_{kn}r^n)Y_n^m$, где $j_n(\cdot)$ – сферические функции Бесселя 1-го рода, коэффициенты A_{kn} и B_{kn} определяются из краевых условий с точностью до нормирующего множителя.

Далее рассмотрим поля разных типов отдельно. Краевые условия для тороидальных полей $_{k}\mathbf{B}_{nm}^{T}$ дают систему уравнений

$$_{k}R_{nm}^{BT}(r_{2}) = \frac{d_{k}R_{nm}^{BT}}{dr}\bigg|_{r=r_{2}} = 0$$
(7)

на коэффициенты A_{kn} и B_{kn} . Условие нетривиальной разрешимости этой системы определяет для каждого n счетное множество собственных значений η_{kn}^T , как решений уравнения $j_n \left(\sqrt{\eta_{kn}} r_2\right) n r_2^{n-1} - r_2^n \left. \frac{dj_n \left(\sqrt{\eta_{kn}} r\right)}{dr} \right|_{r=r_2} = 0.$ После нахождения из этого уравнения коэффициентов η_{kn}^{T} , подставляем их в одно из уравнений системы (7), откуда получаем

коэффициенты A_{kn} и B_{kn} с точностью до нормирующего множителя. Условие нормировки выберем в виде $\int_{B^3} ({}_k \mathbf{B}_{nm}^T)^2 dV = \int_{T \leq T_0} ({}_k \mathbf{B}_{nm}^T)^2 dV = 1$, которое соответствует единичной безразмерной энергии выделяемой полем ${}_{k}\mathbf{B}_{nm}^{T}$ во всем пространстве.

Для полоидальных полей краевое условие rot $\mathbf{B}_{nm}^{P}(r=r_2)=\mathbf{0}$ дает уравнение

$$\left(\frac{d^2}{dr^2} + \frac{2}{r}\frac{d}{dr} - \frac{n(n+1)}{r^2}\right)R_{kn}^{BP}|_{r=r_2} = 0,$$
(8)

а условие $\mathbf{B}_{nm}^P(r=r_2) \parallel \mathbf{B}_{nm}^{out}(r=r_2)$ приводит к уравнению

$$\left(\frac{d}{dr} + \frac{n+1}{r}\right) R_{kn}^{BP}|_{r=r_2} = 0.$$
(9)

Аналогично случаю тороидальных полей, условие ненулевой разрешимости системы (8-9) дает уравнения на собственные значения η_{kn}^{P} , подстановка которых в эту систему позволяет определить коэффициенты A_{kn} и B_{kn} с точностью до нормирующего множителя.

Сам этот множитель находим из условия нормировки

$$\int_{R^3} ({}_k \mathbf{B}_{nm}^P)^2 \, dV = \int_{0}^{+\infty} \left[R_{kn}^{BP} \right]^2 n^2 (n+1)^2 \, dr + \int_{0}^{+\infty} \left[\frac{R_{kn}^{BP}}{r} + \frac{dR_{kn}^{BP}}{dr} \right]^2 r^2 n (n+1) \, dr = 1 \quad (10)$$

Как и в предыдущем случае, это условие приводит к единичной энергии, выделяемой полем во всем пространстве. В левом интеграле формулы (10) интегрирование ведется по всему пространству, а правая часть формулы представляет из себя результат аналитического интегрирования левой по угловым переменным. При интегрировании по промежутку $r > r_2$ в (10) предполагается, что в этом промежутке $R_{kn}^{BP}(r) = R_{kn}^{BP}(r_2) \left(\frac{r}{r_2}\right)^{-(n+1)}$. Такое выражение накладывается непрерывным переходом магнитного поля через границу внешнего ядра. Все вышеописанные расчеты базисных магнитных мод, связанные с решением уравнений на собственные значения, систем для коэффициентов, нормировками выполнялись в пакете MAPLE 12. При этом интегрирование по угловым переменным выполнялось аналитически, а по радиальной – численно. Эти расчеты были проведены для $k = 0, \ldots, 5$ и $n = 1, \ldots, 10$.

Отбор мод для представления конвективной структуры

Выполним отбор мод скорости, которые определят вышеописанную во Введении структуру течений с 12 чередующимися зонами поднятия и опускания вещества. В работе [1] показано, что подобная структура вертикальных течений описывается полоидальными компонентами $_k \mathbf{v}_{4,\pm 2}^P$. При этом крупномасштабная конвекция с транспортом материала от нижней границы к верхней получается при k = 0. Знаки радиальной проекции компоненты $_0 \mathbf{v}_{4,2}^P$ и некоторые ее лини тока приведены на рис. 2. Ясно, что линейными комбинациями двух таких мод можно обеспечить любой фазовый сдвиг 12-зоннной картины по углу φ . Поскольку выбор начала отсчета угла φ совершенно произволен, можно ограничиться только модой $_0 \mathbf{v}_{4,2}^P$.

Для того, чтобы учесть кориолисов снос основной компоненты скорости, направление $\mathbf{e}_{\mathbf{z}} \times {}_{0}\mathbf{v}_{4,2}^{P}$ действующей на нее силы Кориолиса аппроксимировалось другими компонентами скорости. В качестве критерия приближения использовалась минимизация невязки $\sum_{k,n,m} \left({}_{k}q_{nm\ k}\mathbf{v}_{nm}^{T} + {}_{k}s_{nm\ k}\mathbf{v}_{nm}^{P} \right) - \mathbf{e}_{\mathbf{z}} \times {}_{0}\mathbf{v}_{4,2}^{P}$ в метрике скалярного произведения $\langle \mathbf{P}, \mathbf{Q} \rangle = \int \left(\mathbf{P} \mathbf{Q} \right) dV$, где интегрирование ведется по объему жидкого ядра. Результаты расчетов показали, что отличными от нуля являются только коэффициенты ${}_{k}q_{3,2}, {}_{k}q_{5,2}$ и ${}_{0}s_{4,-2}$. При этом в порядке убывания коэффициентов

$$\mathbf{e}_{\mathbf{z}} \times_{k} \mathbf{v}_{4,2}^{P} \approx 0.41_{0} \mathbf{v}_{5,2}^{T} - 0.34_{1} \mathbf{v}_{3,2}^{T} - 0.25_{0} \mathbf{v}_{3,2}^{T} - 0.17_{1} \mathbf{v}_{5,2}^{T} - 0.1_{0} \mathbf{v}_{4,-2}^{P} - 0.06_{2} \mathbf{v}_{5,2}^{T} + 0.04_{2} \mathbf{v}_{3,2}^{T} + \dots$$



Рис. 2. Линии тока моды ${}_{0}\mathbf{v}_{4,2}^{P}$ (слева) и ее радиальная компонента (справа). Черный цвет – течение снизу вверх, белый – наоборот.

С учетом этого разложения для аппроксимации кориолисова сноса основной моды скорости в модели использовались две тороидальные компоненты ${}_{0}\mathbf{v}_{5,2}^{T}$ и ${}_{1}\mathbf{v}_{3,2}^{T}$.

Для представления температуры были оставлены две моды: ${}_{1}\Theta_{0,0}$ и ${}_{0}\Theta_{4,2}$. Первая дает равномерное по сфере отклонение по радиусу от стационарного профиля (используется по аналогии с моделью Лоренца маломодовой конвекции в плоском слое [3]), вторая «запускает» основную конвективную моду ${}_{0}\mathbf{v}_{4,2}^{P}$.

Магнитное поле представим модами ${}_{0}\mathbf{B}_{1,0}^{P}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{1,\pm 1}^{P}$, описывающими дипольную часть, а также пространственно (по индексам) связанными с компонентами скорости модами ${}_{0}\mathbf{B}_{5,\pm 2}^{T}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{5,\pm 2}^{P}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{3,\pm 2}^{T}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{3,\pm 2}^{P}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{4,\pm 2}^{T}$, ${}_{0}\mathbf{B}_{4,\pm 2}^{P}$.

Таким образом, первоначально в модели будем использовать 3 компоненты скорости, 2 – температуры, 15 – магнитной индукции. В дальнейшем число магнитных мод удается сократить.

Для удобства далее перейдем к одноиндексным обозначениям в соответствии с Таблицей 1.

Итак, принимаются разложения полей:

$$T = \alpha_0(t)\Theta_0 + \alpha_1(t)\Theta_1, \mathbf{v} = \sum_{i=0}^2 \beta_i(t)\mathbf{v}_i, \mathbf{B} = \sum_{i=0}^{14} \gamma_i(t)\mathbf{B}_i.$$
 (11)

Собственные значения мод температуры, скорости и индукции обозначим, соответственно, через λ_i , μ_i , η_i .

Разложения (11) подставим в систему (3), предварительно взяв в ней ротор третьего уравнения. Следуя идее метода Галеркина [5] получим квадратичную систему обыкновенных дифференциальных уравнений с постоянными коэффициентами для амплитуд

T	рехи	Один индекс			
k	n	m	Тип поля		
Моды температуры					
1	0	0		0	
0	4	2		1	
Моды скорости					
1	3	2	tor	0	
0	4	2	pol	1	
0	5	2	tor	2	
Моды индукции					
0	1	-1	pol	0	
0	1	0	pol	1	
0	1	1	pol	2	
0	4	-2	tor	3	
0	4	2	tor	4	
0	4	-2	pol	5	
0	4	2	pol	6	
1	3	-2	tor	7	
1	3	2	tor	8	
1	3	-2	pol	9	
1	3	2	pol	10	
0	5	-2	tor	11	
0	5	2	tor	12	
1	5	-2	pol	13	
0	5	2	pol	14	
<u> </u>					

Таблица 1

$$\alpha_i(t), \beta_i(t), \gamma_i(t)$$
:

$$\sum_{i=0}^{2} A_{i}^{k} \frac{d\beta_{i}}{dt} = \sum_{i,j=0}^{3} B_{ij}^{k} \beta_{i} \beta_{j} - \sum_{i=0}^{3} A_{i}^{k} \beta_{i} \mu_{i} + \operatorname{RaPr}^{-1} \sum_{j=0}^{1} C_{j}^{k} \alpha_{j} + \tau \sum_{i=0}^{2} E_{i}^{k} \beta_{i} + \sum_{i,j=0}^{14} L_{i,j}^{k} \gamma_{i} \gamma_{j}, \qquad k = 0, 1, 2,$$

$$\frac{d\alpha_{s}}{dt} = \sum_{i,j=0}^{2,1} F_{ij}^{s} \beta_{i} \alpha_{j} + \sum_{i=0}^{2} H_{i}^{s} \beta_{i} - \operatorname{Pr}^{-1} \lambda_{s} \alpha_{s}, \qquad s = 0, 1,$$

$$\sum_{i=0}^{14} Q_{i}^{l} \frac{d\gamma_{i}}{dt} = \sum_{i,j=0}^{2,14} W_{ij}^{l} \beta_{i} \gamma_{j} - q^{-1} \operatorname{Pr}^{-1} \sum_{i=0}^{14} Q_{i}^{l} \eta_{i} \gamma_{i}, \qquad l = 0, \dots, 14.$$
(12)

Здесь $A_i^k = \langle \operatorname{rot} \mathbf{v}_k, \operatorname{rot} \mathbf{v}_i \rangle$, $B_{ij}^k = \langle \operatorname{rot} \mathbf{v}_k, \operatorname{rot} (\mathbf{v}_i \times \operatorname{rot} \mathbf{v}_j) \rangle$, $C_j^k = \langle \operatorname{rot} \mathbf{v}_k, \operatorname{rot} (T_j r \mathbf{e}_r / r_2) \rangle$, $E_j^k = -\langle \operatorname{rot} \mathbf{v}_k, \operatorname{rot} (e_z \times \mathbf{v}_i) \rangle$, $L_{ij}^k = \langle \operatorname{rot} \mathbf{v}_k, \operatorname{rot} (\operatorname{rot} \mathbf{B}_i \times \mathbf{B}_j) \rangle$, $F_{ij}^s = -\langle \Theta_s, (\mathbf{v}_i \bigtriangledown) \Theta_j \rangle$, $H_i^s = \langle \Theta_s, (\mathbf{v}_i)_r (r_1 r_2 / r^2) \rangle$, $Q_i^l = \langle \operatorname{rot} \mathbf{B}_l, \operatorname{rot} \mathbf{B}_i \rangle$, $W_{ij}^l = \langle \operatorname{rot} \mathbf{B}_l, \operatorname{rot} \operatorname{rot} (\mathbf{v}_i \times \mathbf{B}_l) \rangle$. Все эти скалярные произведения являются интегралами либо по объему всего ядра

(коэффициенты Q_i^l) либо жидкого ядра (все остальные) от известных базисных полей.

Они были вычислены в системе MAPLE 12, причем аналитическое интегрирование по θ и φ показало, что многие коэффициенты нулевые. В частности, равны нулю все коэффициенты W_{ij}^l для l = 0, 2, 5, ..., 8, 11, 12, а матрицы с элементами A_i^k и Q_i^l диагональные. Тогда из системы (12) видно, что амплитуды магнитных мод \mathbf{B}_l при вышеупомянутых l экспоненциально затухают и эти моды можно отбросить. Таким образом, окончательно в модели оставляем только 7 магнитных мод. Система (12) тогда преобразуется к виду:

$$\begin{split} A_{0}^{0} \frac{d\beta_{0}}{dt} &= -A_{0}^{0} \mu_{0} \beta_{0} + \tau E_{1}^{0} \beta_{1} + L_{4,1}^{0} \gamma_{1} \gamma_{4} + \left(L_{1,9}^{0} + L_{9,1}^{0}\right) \gamma_{1} \gamma_{9}, \\ A_{1}^{1} \frac{d\beta_{1}}{dt} &= -A_{1}^{1} \mu_{1} \beta_{1} + \frac{\text{Ra}}{\text{Pr}} C_{1}^{1} \alpha_{1} + \tau \left(E_{0}^{1} \beta_{0} + E_{2}^{1} \beta_{2}\right) + \left(L_{1,3}^{1} + L_{3,1}^{1}\right) \gamma_{1} \gamma_{3} + \\ &+ \left(L_{1,10}^{1} + L_{10,1}^{1}\right) \gamma_{1} \gamma_{10} + \left(L_{1,14}^{1} + L_{14,1}^{1}\right) \gamma_{1} \gamma_{14}, \\ A_{2}^{2} \frac{d\beta_{2}}{dt} &= -A_{2}^{2} \mu_{2} \beta_{2} + \tau E_{1}^{2} \beta_{1} + L_{4,1}^{2} \gamma_{1} \gamma_{4} + \left(L_{1,13}^{2} + L_{13,1}^{2}\right) \gamma_{1} \gamma_{13}, \\ \frac{d\alpha_{0}}{dt} &= F_{1,1}^{0} \beta_{1} \alpha_{1} + \text{Pr}^{-1} \lambda_{0} \alpha_{0}, \\ \frac{d\alpha_{1}}{dt} &= F_{1,0}^{1} \beta_{1} \alpha_{0} + H_{1}^{1} \beta_{1} - \text{Pr}^{-1} \lambda_{1} \alpha_{1}, \\ Q_{1}^{1} \frac{d\gamma_{1}}{dt} &= W_{0,9}^{1} \beta_{0} \gamma_{9} + W_{1,3}^{1} \beta_{1} \gamma_{3} + W_{1,10}^{1} \beta_{1} \gamma_{10} + W_{1,14}^{1} \beta_{1} \gamma_{14} + \\ + W_{2,13}^{1} \beta_{2} \gamma_{13} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{1}^{1} \eta_{1} \gamma_{1}, \\ Q_{3}^{3} \frac{d\gamma_{3}}{dt} &= W_{3,1}^{3} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{3}^{3} \eta_{3} \gamma_{3}, \\ Q_{4}^{4} \frac{d\gamma_{4}}{dt} &= W_{2,1}^{4} \beta_{2} \gamma_{1} + W_{0,1}^{4} \beta_{0} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{4}^{4} \eta_{4} \gamma_{4}, \\ Q_{9}^{9} \frac{d\gamma_{0}}{dt} &= W_{0,1}^{0} \beta_{0} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{10}^{10} \eta_{10} \gamma_{10}, \\ Q_{10}^{10} \frac{d\gamma_{10}}{dt} &= W_{1,1}^{1} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{10}^{10} \eta_{10} \gamma_{10}, \\ Q_{13}^{13} \frac{d\gamma_{13}}{dt} &= W_{1,1}^{1} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{13}^{13} \eta_{13} \gamma_{13}, \\ Q_{14}^{14} \frac{d\gamma_{14}}{dt} &= W_{1,1}^{4} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{13}^{13} \eta_{13} \gamma_{13}, \\ Q_{14}^{14} \frac{d\gamma_{14}}{dt} &= W_{1,1}^{4} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{13}^{13} \eta_{13} \gamma_{13}, \\ Q_{14}^{14} \frac{d\gamma_{14}}{dt} &= W_{1,1}^{4} \beta_{1} \gamma_{1} - q^{-1} \text{Pr}^{-1} Q_{14}^{14} \eta_{14} \gamma_{14}. \end{split}$$

Примем следующие значения для параметров земного ядра [9]: $\nu = 10^{-6} \text{ м}^2/\text{c}$, $\nu_m = 10^{-6} \text{ м}^2/\text{c}$, $k = 10^{-5} \text{ M}^2/\text{c}$, $\delta T = 10^3 \text{ K}$, $\beta = 10^{-4} \text{ K}^{-1}$, $g_2 = 7 \text{ M/c}^2$. Известно также, что $h = 2.1 \cdot 10^6 \text{ м}$ и $\Omega = 7.3 \cdot 10^{-6} \text{ рад/c}$, $r_1 = 1391 \text{ км}$.

Система (13) при любых значениях управляющих параметров имеет нулевую точку покоя, соответствующую отсутствию конвекции и магнитного поля. При вычислении ненулевых точек покоя учтем, что система((2)) обладает симметрией относительно замены знака магнитного поля, а система (13) обладает симметрией относительно смены знаков амплитуд скоростных мод и температурной амплитуды α_1 при сохранении знака α_0 . Эта вторая симметрия специфична для рассматриваемой маломодовой модели.

Численно, с использованием пакета MAPLE 12, были найдены три несимметричные ненулевые точки покоя. Координаты β_1 и γ_1 этих точек, определяющих характерные

		1
№ т./п.	β_1	γ_1
1	$1.54 \cdot 10^{2}$	0
2	$2.46 \cdot 10^{8}$	$6.87 \cdot 10^{11}$
3	$2.77 \cdot 10^{7}$	$6.02 \cdot 10^{12}$

Таблица 2

скорость конвекции и интенсивность основного диполя приведены в Таблице 2. С учетом вышеуказанных симметрий первая точка таблицы расщепляется на две, а каждая из двух оставшихся – на четыре точки. Первая точка соответствует непроводящему материалу ядра, т.е. не представляет интереса с точки зрения задачи генерации магнитного поля.

Пересчитывая безразмерную скорость для точки № 2 в систему Си, получим, что $\beta_1 = 2.46 \cdot 10^8 \sim 2 \cdot 10^{-4}$ м/с, а имеющиеся оценки реальной характерной скорости конвекции дают значения порядка 10^{-4} м/с [2].

Амплитуде γ_1 дипольной моды $\mathbf{B}_1 = {}_0\mathbf{B}_{1,0}^P$ в эмпирической модели референтного геомагнитного поля IGRF [10]соответствует коэффициент Гаусса g_1^0 . Значение этого коэффициента, соответствующее $\gamma_1 = -6.87 \cdot 10^{11}$, составляет $-25 \cdot 10^4$ нТл. Реальное значение коэффициента равно $-3 \cdot 10^4$ [10].

Таким образом, точки покоя с координатами $\beta_1 = \pm 2.46 \cdot 10^8$, $\gamma_1 = -6.87 \cdot 10^{11}$ дают стационарные решения модели, совпадающие по порядку величин с имеющимися оценками скорости конвекции и менее, чем на порядок отличающиеся от наблюдаемой величины основного диполя.



Рис. 3. Проекции фазовых траекторий (красная и синяя), начинающихся в окрестности точки покоя (т./п.) №2 на подпространство переменных $\alpha_1, \beta_1, \gamma_1$.

Исследование точек покоя из Таблицы 2 и нулевой точки на устойчивость по линейному приближению показало, что все они являются неустойчивыми. В то же время численный расчет фазовых траекторий, начинающихся в окрестности точки № 2, методом Розенброка показал существование колебаний типа предельного цикла. Результаты вычислений говорят о длительном (не менее полумиллиона лет) устойчивом режиме генерации магнитного поля, при котором дипольная компонента поддерживается на значениях порядка 10⁵ нТл. Результаты этих вычислений графически иллюстрируются рис. 3 и 4.



Рис. 4. Графики коэффициента Гаусса g_1^0 и амплитуды β_1 основной конвективной моды для фазовых траекторий с рис. 3. Значения приведены размерные в системе Си. Горизонтальными черными линиями отмечены стационарные значения точки покоя № 2.

Выводы

В настоящей работе предложена и изучена маломодовая модель геодинамо, поле скоростей которой согласуется с данными о структуре конвекции в ядре. Магнитное поле представлено вертикальным диполем и шестью модами, структурно связанными с гидродинамическими токами. Показано, что при принятых в теории геодинамо значениях физических параметров ядра, в модели возможен устойчивый в течение длительного времени режим магнитогидродинамической конвекции. Характерные скорости конвекции и величина дипольной компоненты магнитного поля при этом близки к наблюдаемым.

Работа выполнена при поддержке ДВО РАН (проект 10-III-B-07-158).

Список литературы

- [1] ВОДИНЧАР Г.М., ШЕВЦОВ Б.М. Маломодовая модель конвекции во вращающемся шаровом слое вязкой жидкости // Вычисл. технологии. 2009. Т. 14, № 4. С. 3–15.
- [2] ГОЛИЦЫН Г.С. Режимы конвекции на различных вращающихся геофизических и астрофизических объектах // Изв. АН СССР. Физика атмосферы и океана. 1991. Т. 27. № 1. С. 20-31.
- [3] ЗАСЛАВСКИЙ Г.М., САГДЕЕВ Р.З. Введение в нелинейную физику: От маятника до турбулентности и хаоса. М.: Наука, 1988. 368 с.
- [4] Кузнецов В.В. Анизотропия свойств внутреннего ядра Земли // УФН. 1997. Т. 169. № 9. С. 1001-1012.
- [5] ЛАДЫЖЕНСКАЯ О.А. Математические вопросы динамики вязкой несжимаемой жидкости.
 М.: Наука, 1970. 232 с.
- [6] ТИХОНОВ А.Н., САМАРСКИЙ А.А. Уравнения математической физики. М.: Наука, 1977. 735 с.
- JONES C.A. Convection-driven geodynamo models // Phil. Trans. R. Soc. Lond., A. 2000.
 V. 358, P. 873-897.
- [8] KONO M., ROBERTS P.H. Recent geodynamo simulations and observations of the field // Reviews of Geophysics. 2002. V. 40. № 10. P. B1-B41.
- [9] MERRIL R.T., MCELHINNY M.W., MCFADDEN P.L. The Magnetic Field of the Earth. N.Y.: Acad. Press, 1996. 532 p.
- [10] International Geomagnetic Reference Field. http://www.ngdc.noaa.gov/IAGA/vmod/igrf.html.