УДК 550.383

# ИНВЕРСИИ ГЕОМАГНИТНОГО ПОЛЯ: ОГРАНИЧЕНИЕ НА ИНТЕНСИВНОСТЬ КОНВЕКЦИИ В ЯДРЕ ЗЕМЛИ?

© 2021 г. М. Ю. Решетняк<sup>1, 2, \*</sup>

<sup>1</sup>Институт физики Земли им. О.Ю. Шмидта РАН (ИФЗ РАН), г. Москва, Россия <sup>2</sup>Институт земного магнетизма, ионосферы и распространения радиоволн им. Н.В. Пушкова РАН (ИЗМИРАН), г. Москва, г. Троицк, Россия

\*e-mail: m.reshetnyak@gmail.com Поступила в редакцию 03.07.2020 г. После доработки 14.07.2020 г. Принята к публикации 24.09.2020 г.

Современные модели геодинамо позволяют генерировать магнитное поле как без инверсий, так и с частыми инверсиями. Переход от одного режима к другому связан с относительно небольшим изменением интенсивности источников генерации. Из этого, обычно, делается вывод, что система геодинамо находится вблизи такого перехода, что вообще говоря, требует более детального обоснования. В работе на основе современных моделей геодинамо приведен анализ того, к каким еще изменениям в поведении геомагнитного поля приводит подобный переход. В частности, насколько нарушается дипольность магнитного поля, изменяется его напряженность, каково соотношение времени затухания и роста диполя во время инверсии.

DOI: 10.31857/S0016794021020139

# 1. ВВЕДЕНИЕ

Согласно теории геодинамо, наблюдаемое на поверхности Земли геомагнитное поле, генерируется течениями проводяшей жидкости в ядре [Копо, 2009]. По оценкам палеомагнитологов магнитное поле существовало не менее 3.6 млрд лет, см. подробнее в [Решетняк и Павлов, 2016], что сравнимо с возрастом Земли – 4.5 млрд лет. С меньшей уверенностью можно утверждать, что большую часть времени магнитное поле было дипольным, и лишь изредка претерпевало обращение полярности магнитного диполя (инверсии геомагнитного поля), во время которых амплитуда диполя уменьшалась в несколько раз. За историю Земли инверсий было несколько сотен, что в совокупности с дипольностью поля, является хорошими тестом для проверки работоспособности моделей геодинамо.

В моделях геодинамо, включающих уравнения конвекции, присутствует два пороговых явления, связанных с появлением конвекции, так и магнитного поля. Оба процесса начинаются при превышении пороговых значений источников энергии, вызывающих конвекцию, и, собственно, интенсивности возникающей конвекции, генерирующей, в свою очередь, магнитное поле. Тепловая конвекция в жидком ядре турбулентная, гидродинамическое число Рейнольдса Re ~ 10<sup>8</sup>. Столь высокое значение Re, говорит о том, что турбулентность развитая, возбуждено большое число конвективных мод, и поведение поля скорости на больших масштабах уже мало зависит от изменения интенсивности источников тепловой конвекции. С магнитным полем ситуация обстоит по-другому: магнитное число Рейнольдса  $Rm \sim 10^2 - 10^3$  не столь велико, и всего на 1-2 порядка превосходит свое критическое значение. Последнее является причиной того, что в силу небольшого числа возбужденных магнитных мод в уравнении индукции, изменение магнитного поля на больших масштабах при конвективных флуктуациях может быть весьма существенным. Предполагается, что смена режима генерации без инверсий на режим с частыми инверсиями сопряжен с такими флуктуациями. Как правило, почему именно система находится вблизи данного перехода на протяжении всей истории Земли, не обсуждается.

Представления о том, как частота инверсий связана с амплитудой источников энергии, эволюционировали с развитием моделей геодинамо. Согласно первым моделям геодинамо среднего поля [Джонс, 1995], в том числе и Z-модели [Ануфриев и др., 1997], переход от режима без инверсий к частым инверсиям вблизи порога генерации был сопряжен с уменьшением амплитуды источников энергии (динамо-числа). При появлении трехмерных не осесимметричных моделей геодинамо, позволивших моделировать циклоническую конвекцию, точка зрения сменилась на противоположную: оказалось, что для такого перехода необходимо увеличение амплитуды источников энергии [Christensen et al., 1999]. В дальнейшем, с использованием геострофических течений, полученных в трехмерных моделях тепловой конвекции, аналогичный результат удалось получить и в моделях среднего поля [Решетняк, 2017]. Переход к частым инверсиям связывают с относительным уменьшением влияния вращения, что в свою очередь, приводит к увеличению флуктуаций магнитных полюсов относительно географических, см. подробнее в [Reshetnyak and Hejda, 2013].

Поскольку Rm невелико, мы вправе ожидать, что поведение магнитного поля может кардинально меняться при изменении Rm, не ограничиваясь лишь частотой инверсий. И такие изменения действительно наблюдаются как в трехмерных моделях [Christensen et al., 1999], так и в моделях среднего поля [Решетняк, 2017]. Однако сложно сказать, насколько этот факт подтверждается палеомагнитными наблюдениями, поскольку точность определения частоты инверсий геомагнитного поля существенно превосходит точность определения других характеристик поля в прошлом. Далее, на примере моделей среднего поля и трехмерной модели динамо с тепловой конвекцией, мы рассмотрим какие еще изменения происходят в магнитном поле при переходе от режима без инверсий к частым сменам полярности, и до какой степени мы можем сопоставлять результаты моделирования с наблюдениями.

## 2. РЕЗУЛЬТАТЫ МОДЕЛИРОВАНИЯ

Модель геодинамо должна удовлетворять как минимум двум требованиям: использовать параметры (коэффициенты переноса, амплитуды источников энергии, угловую скорость вращения планеты), основанные на физической модели Земли, и, воспроизводить близкие к наблюдениям эволюционные ряды магнитного поля. В настоящее время ни одна из моделей не удовлетворяет первому критерию, поскольку моделирование конвекции с Re ~ 10<sup>8</sup> без использования турбулентных моделей конвекции невозможно. Применение же известных моделей турбулентности также невозможно, поскольку они не учитывают быстрое вращение, и связанную с ним анизотропию конвекции. В результате, по параметрам принимается следующий компромисс: коэффициенты переноса берутся больше на несколько порядков, так чтобы числа Рейнольдса были порядка 10<sup>2</sup>—10<sup>3</sup>. Очевидно, что такой подход увеличивает флуктуации крупномасштабной скорости при увеличении амплитуд источников энергии, и

как следствие — крупномасштабного магнитного поля.

Другой важный параметр, период суточного вращения планеты, принимается, как правило, меньшим суток, чтобы сократить разрыв между сутками и характерным временем вариаций дипольного магнитного поля, которое ~10<sup>3</sup> лет и более. На практике, вращение выбирают таким, чтобы хотя бы выполнялся геострофический баланс сил [Pedlosky, 1987]. В этом случае скейлинговые оценки, описывающие взаимосвязь между безразмерными числами, позволяют надеяться [Christensen and Aubert, 2006], что получаемые решения могут быть пересчитаны для параметров ядра.

Современные трехмерные модели геодинамо регистрируют две важные границы: начало генерации дипольного магнитного поля без инверсий (I), и по мере увеличения амплитуды источников энергии (числа Рэлея в тепловой и композиционной конвекции) — переход магнитного поля в мультипольную конфигурацию с частыми инверсиями (II). Наличие границы II качественно отражает тот факт, что увеличение амплитуды центрально-симметричных сил плавучести уменьшает относительную роль сил вращения, имеющих осевую симметрию [Reshetnyak and Hejda, 2013]. Впервые, в трехмерных моделях геодинамо это было показано в работе [Glatzmaier et al., 1999], и далее результат был сформулирован в

терминах критического числа Россби Ro<sup>cr</sup> [Chris-

tensen and Aubert, 2006]. При Ro < Ro<sup>cr</sup> магнитные полюса находятся вблизи географических, при увеличении Ro – появляются инверсии. Важно, что вращение оказывает влияние на генерацию магнитного поля и во время частых инверсий. Это следует как из того, что продолжительность инверсий ( $10^3-10^4$  лет) много меньше времени между инверсиями, составляющем миллионы лет и более, так и более фундаментального свойства генерации крупномасштабных магнитных полей, связанного с необходимостью вращения как такового.

Проиллюстрируем вышесказанное рис. 1, где изображено поведение кинетической  $E_k$  и магнитной  $E_m$  энергии, а также магнитной энергии диполя  $E_m^d$  в трехмерной модели геодинамо Magic, см. подробнее описание модели в **Приложении**. Как мы видим, положение максимумов для трех графиков различно. Если кинетическая энергия продолжает расти с ростом числа Рэлея Ra, то магнитный диполь начинает убывать значительно быстрее, чем полная магнитная энергия. И к моменту появления инверсий (Ra ~ 4 × 10<sup>5</sup>) становится весьма маленьким. Этот результат хорошо известен и подтверждается многочисленными численными экспериментами [Christensen and

Aubert, 2006]. Другими словами, в трехмерных моделях сложно получить одновременно сильное дипольное магнитное поле и инверсии. Поскольку согласно наблюдениям, см. подробнее [Решетняк и Павлов, 2016], скорее всего, магнитное поле на геологических временах в прошлом і) было дипольным; іі) имело сравнимую с современной напряженность, сопоставление границы II с наблюдениями следует проводить крайне осторожно. Следует принять во внимание, что искомая модель геодинамо должна воспроизводить близкие к наблюдаемым в настоящее время свойствам поля на фоне достаточно больших изменений параметров, связанных с эволюцией жидкого и твер-

дого ядер [Reshetnyak, 2019], т.е. ее чувствительность к изменениям параметров должна быть не

велика. В сложившейся ситуации интересно обратиться к накопившемуся опыту моделирования динамо средних полей. Без учета быстрого вращения стандартные модели среднего поля на пороге генерации дают периодические инверсии магнитного поля [Джонс, 1995]. Аналогичная картина наблюдался и в Z-модели Брагинского [Ануфриев и др., 1997]. Если взять геострофические течения из трехмерных моделей конвекции, вычислить по ним гидродинамическую спиральность. α-эффект, дифференциальное вращение, и подставить это в модель αω-динамо (модель среднего поля) с алгебраическим квенчингом для α-эффекта, то качественно получившийся результат напоминает вышеописанные результаты трехмерного моделирования: сначала генерируется дипольное магнитное поле без инверсий, далее, по мере увеличения скоростей, возникает переход к частым инверсиям магнитного поля с потерей дипольности [Решетняк, 2017]. Интересно, что в моделях среднего поля число Россби в явном виде не фигурирует, а решение для магнитного поля зависит только от амплитуды скоростей течений. В терминах линейного анализа это соответствует изменению скорости роста мод магнитного поля, появлению новых мод, с ростом скорости течений, т.е. Rm. С этой точки зрения результат, полученный в работе [Christensen and Aubert, 2006], мог бы получить новую трактовку, а именно: не как зависимость дипольности от Ro, a от Rm.

Поскольку граница II в моделях среднего поля такая же резкая, как и в трехмерных моделях, и получить сильное дипольное магнитное с частыми инверсиями практически невозможно, была предпринята модификация модели αω-динамо. Идея состояла в том, чтобы учесть флуктуации источника генерации, α-эффекта [Hoyng, 1993], связанные с турбулентностью. Последнее можно сделать как вблизи границы I, так и – II. Для границы I этот вопрос был рассмотрен в работе [Решетняк, 2019]. Выбор именно этой границы был



**Рис. 1.** Зависимость кинетической энергии  $E_k$  (тонкая линия), магнитной энергии (штриховая лини), и энергии магнитного диполя  $E_m^d$  (толстая линия) от числа Рэлея Ra для Pr = 1, Pm = 5, E = 10<sup>-3</sup>. Графики нормированы на значения 5.7 × 10<sup>8</sup>, 1.0 × 10<sup>9</sup>, 1.2 × 10<sup>8</sup>, соответственно.

обусловлен наблюдающимся палеомагнитологами медленным затуханием диполя во время последних пяти инверсий, и быстрым его восстановлением после инверсий [Valet, 2005]. Авторы высказали предположение, что уменьшение амплитуды диполя связано с затуханием магнитного поля, вызванным сбоем процесса динамо. В терминах модели [Hoyng, 1993] затухание может быть связано с флуктуациями а. В аш-модели среднего поля с геострофическими скоростями [Решетняк, 2019] удается получить наблюдаемое отношение времен 4 : 1. Обратим внимание, что вблизи границы I дипольное магнитное поле очень устойчиво, и требуются "дополнительные" меры для получения инверсий. Подобным образом инверсии можно воспроизвести и вблизи границы II. Однако из общих соображений следует ожидать, что с увеличением амплитуды источников энергии характерное время вариации магнитного поля будет уменьшаться, и отношение времен будет меньше единицы.

В рамках трехмерного моделирования флуктуации источников энергии вблизи границы I были реализованы в виде следующего численного эксперимента. Поскольку не каждая флуктуация приводит к инверсии магнитного диполя, а само трехмерное моделирование требует длительных вычислений, то было принято решение ограничиться оценкой времени отклика той или иной величины на изменение параметра. При этом сами инверсии, если они были, не учитывались.



**Рис. 2.** Петли гистерезиса для кинетической энергии  $E_k$  (*a*) и магнитной энергии диполя  $E_m^d$  (б) в безразмерных единицах (подробности в Приложении) для  $\Pr = 1$ ,  $\Pr = 20$ ,  $E = 10^{-3}$ ,  $R_1 = 8 \times 10^4$ ,  $R_2 = 1.05 \times 10^5$ . Сплошная линия –  $C_1$ , штриховая линия –  $C_2$ .

В трехмерной модели динамо было введено ступенчатое изменение числа Рэлея Ra через интервал времени  $\tilde{T}$ :

$$Ra(t) = \begin{cases} R_1, & i - \text{четное} \\ R_2, & i - \text{нечетное}, \end{cases}$$
(1)

 $i\tilde{T} \leq t < (i+1)\tilde{T}, i = 0...N.$  Период  $\tilde{T} = 20$  подбирался таким образом, чтобы решение успело выйти на квазистастационарный уровень. Характерное время расчета для N = 20 занимало одни сутки.

В качестве тестируемых величин были рассмотрены средние по числу реализаций энергии  $E_k$ ,  $E_m$  и  $E_m^d$ . Из общего числа N изменений Ra было выделено две последовательности: первая, в которой в середине интервала  $\tilde{T}$  происходил переход  $R_1 \rightarrow R_2$  (кривая  $C_1$ ), и вторая, в которой происходил обратный переход  $-R_2 \rightarrow R_1$  (кривая  $C_2$ ). Для  $C_2$  время *t* отсчитывалось в обратном направлении от  $\tilde{T}$  до 0. Если процесс обратим, то при достаточно большом  $\tilde{T}$  концы кривых  $C_1$  и  $C_2$ совпадают. Поведение же кривых  $C_1$  и  $C_2$  вблизи  $\tilde{T}/2$  может отличаться, и возникает петля гистерезиса. Наличие гистерезиса связано с инерцией (памятью) процесса.

Решение вблизи границы I представлено на рис. 2. Увеличение (уменьшение) Ra на кривых  $C_1(C_2)$  приводит к увеличению (уменьшению)  $E_k$  и  $E_m^d$ , соответственно. Поскольку конвективное

время при быстром вращении меньше магнитного, скачок для  $E_k$  более резкий. Для магнитного диполя наблюдается петля гистерезиса (небольшое смещение кривых вблизи  $t = \tilde{T}/2 = 10$ ), связанное с тем, что характерное время у  $E_m^d$  больше, чем у  $E_k$  (и у  $E_m$ ). Обратим внимание, что в жидком ядре Pm ~  $10^{-5}$  и характерные времена конвекции и магнитного поля отличаются еще больше, но в целом, модель правильно воспроизводит соотношение конвективного и магнитного времени. В модели наблюдаются всплески кинетиче-

ской энергии в момент скачка: в дальнейшем, по мере изменения магнитного поля кинетическая энергия становится меньше (больше) для кривых  $C_1(C_2)$ .

Поскольку наклоны кривых на рис. 26 вблизи t = 10 близки, характерное время убывания и роста магнитного диполя совпадают (отношение времен порядка единицы). Ни в одном из проведенных экспериментов в трехмерной модели вблизи границы I существенно изменить отношение времен не удавалось. В известной литературе возможность получения отличных от единицы отношения времен в трехмерных моделях также не обсуждалась.

#### 3. ОБСУЖДЕНИЕ

Если исключить из рассмотрения достоверность наблюдений (а аналогов работы [Valet, 2005] автору неизвестно), и попытаться дать объяснение почему модели среднего поля и трехмерные модели дают различные результаты, то можно выдвинуть следующее предположение. В отличие от модели среднего поля, где конвекция задается в виде постоянного во времени профиля дифференциального вращения и распределения  $\alpha$ -эффекта с простой формой обратной связи по магнитному полю, в трехмерной модели и процесс генерации, и процесс диссипации, связаны с циклонической конвекцией. Конвекция в ядре неосесимметричная и представляет собой вращающиеся колоновидные вихри, вытянутые вдоль оси вращения, масштаб которых по горизонтали много меньше масштаба по вертикали. В случае затухания магнитного поля, когда Rm мало, вих-

ющиеся колоновидные вихри, вытянутые вдоль оси вращения, масштаб которых по горизонтали много меньше масштаба по вертикали. В случае затухания магнитного поля, когда Rm мало, вихри разрушают крупномасштабное осесимметричное магнитное поле за короткий промежуток времени, порядка времени оборота вихря. В моделях же среднего поля, есть только характерные времена самого магнитного поля, считающегося осесимметричным. Чем ближе Ra для режима затухания к границе I, тем медленнее происходит затухание и больше время затухания. В силу этого модели среднего поля и трехмерные дают различное отношение времен роста и затухания магнитного поля.

Вышесказанное можно пояснить и другим способом: в моделях среднего поля при уменьшении источников энергии решение в пределе стремится к свободно затухающему осесимметричному решению, без турбулентной конвекции. Этот процесс затухания сравнительно медленный. В трехмерных моделях конвекция присутствует и вовремя затухания. Этот эффект можно сформулировать как на языке анизотропной турбулентной диффузии, так и в первом приближении, оценив время диссипации по времени оборота конвективного вихря. В любом случае, решение во время затухания будет существенно отличаться от свободно затухающего решения с однородным коэффициентом диффузии.

Экстраполируя полученные результаты на процесс инверсии, можно предположить, что и во время инверсий временной асимметрии в трехмерной модели не будет. Как мы видим, сравнение результатов моделирования различных моделей и наблюдений улучшают наше понимание физики процессов в жидком ядре Земли. Появление трехмерных моделей динамо потребовало пересмотра полученных ранее результатов моделирования в моделях среднего поля. Вопрос же сопоставления результатов моделирования с наблюдениями требует, как дальнейшего уточнения самих наблюдений, в частности по тонкой структуре инверсий, так и ответа на вопрос, почему эволюционные процессы в ядре Земли слабо отражаются на поведении магнитного поля. Дальнейшее исследование спектральных свойств уравнения индукции вблизи границ I и II кажется

вполне закономерным шагом в дальнейших исследованиях.

# ПРИЛОЖЕНИЕ

Рассмотрим уравнения динамо в сферическом слое  $r_1 \le r \le r_0$ , где  $(r, \theta, \varphi)$  – сферическая система координат,  $r_0 = 1$ ,  $r_i = 0.35$ . Введя следующие единицы измерения для скорости V, времени *t*, давления *P* и магнитного поля **B**: v/d,  $d^2/v$ ,  $\varrho v^2/d^2$  и  $\sqrt{2\Omega \rho v \mu}$ , где  $d = r_0 - r_i$  – единица длины, v - коэффициент кинематической вязкости,  $\rho$  – плотность вещества,  $\mu$  – магнитная проницаемость, запишем систему уравнений динамо в виде:

$$\frac{\partial \mathbf{B}}{\partial t} = \nabla \times (\mathbf{V} \times \mathbf{B}) + \mathrm{Pm}^{-1} \Delta \mathbf{B}, \quad \nabla \cdot \mathbf{V} = 0, \quad \nabla \cdot \mathbf{B} = 0,$$
$$\frac{\partial \mathbf{V}}{\partial t} + (\mathbf{V} \cdot \nabla) \mathbf{V} = -\nabla P - \frac{2}{\mathrm{E}} \mathbf{1}_{z} \times \mathbf{V} + \frac{\mathrm{Ra}}{\mathrm{Pr}} T \mathbf{1}_{r} + + \Delta \mathbf{V} + \frac{1}{\mathrm{EPm}} (\nabla \times \mathbf{B}) \times \mathbf{B},$$
$$\frac{\partial T}{\partial t} + (\mathbf{V} \cdot \nabla) (T + T_{0}) = \mathrm{Pr}^{-1} \Delta T.$$

Безразмерные числа Прандтля, Экмана, Рэлея и магнитного Прандтля заданы в виде:  $\Pr = \frac{V}{\kappa}$ ,

 $E = \frac{v}{2\Omega L^2}, Ra = \frac{\alpha g_o \delta T d^3}{v\kappa} u Pm = \frac{v}{\eta}, где \kappa - \kappa o \Rightarrow \phi$ фициент молекулярной теплопроводности,  $\alpha$  – коэффициент объемного расширения,  $\mathbf{g}_o$  – ускорение свободного падения,  $\delta T$  – единица возмущения температуры T относительно "диффузионного" (не конвективного) распределения температуры  $T_0 = \frac{r_i(r-1)}{r(r_i-1)}, \eta$  – коэффициент магнитной диффузии.

Система (А.1) замыкается вакуумными граничными условиями для магнитного поля на  $r_0, r_i$ , нулевыми граничными условиями для поля скорости и возмущений температуры. В работе использован псевдо-спектральный MPI-код Magic, адаптированный для операционной системы Gentoo. Для разложений по 65 полиномам Чебышева и 128 сферическим функциям использовалось 16-ядер на компьютерах Intel(R) Xeon(R) СРИ Е5-2640. Использованный код является удивительным примером того, как благодаря огромным усилиям немецких ученых [Wicht, 2002; Gastine and Wicht, 2012], пионерский прототип кода, разработанный в Лос-Аламосе Гарри Глатцмайером [Glatzmaier and Roberts, 1995], появился в открытом доступе на сайте GitHub.

## ФИНАНСИРОВАНИЕ РАБОТЫ

Работа выполнена при поддержке Российского научного фонда, грант № 19-47-04110.

## СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

— Ануфриев А.П., Решетняк М.Ю., Хейда П. Влияние внутреннего ядра на генерацию магнитного поля в модели α∞-динамо // Геомагнетизм и аэрономия. Т. 37. № 1. Р. 161—166. 1997.

— Джонс К.А. Модели динамо и ограничение Тейлора / Космическая магнитная гидродинамика. М.: Мир, ред. Э. Прист, А. Худа. 440 с. 1995.

— Решетняк М.Ю., Павлов В.Э. Эволюция дипольного геомагнитного поля. Наблюдения и модели // Геомагнетизм и аэрономия. Т. 56. С. 117–132. 2016. https://doi.org/10.7868/S0016794015060139

— Решетняк М.Ю. Адаптация модели среднего поля в геодинамо // Физика Земли. № 4. С. 93–99. 2017. https://doi.org/10.7868/S0002333717030097

— *Решетняк М.Ю.* Разрушение и восстановление магнитного поля во время инверсий // Астрономический вестник. Т. 53. № 4. С. 265–272. 2019. https://doi.org/10.1134/S0320930X1904008X

— *Christensen U., Olson P., Glatzmaier G.A.* Numerical modelling of the geodynamo: a systematic parameter study // Geophys. J. Int. V. 138. № 2. P. 393–409. 1999. https://doi.org/10.1046/j.1365-246x.1999.00886.x

- Christensen U.R., Aubert J. Scaling properties of convection-driven dynamos in rotating spherical shells and application to planetary magnetic fields // Geophys. J. Int. V. 166. P. 97–114. 2006.

https://doi.org/10.1111/j.1365-246x.2006.03009.x

- Gastine T., Wicht J. Effects of compressibility on driving zonal flow in gas giants // Icarus. V. 219. № 1. P. 428–442. 2012.

https://doi.org/10.1016/j.icarus.2012.03.018

- Glatzmaier G.A. Roberts P.H. A three-dimension selfconsistent computer simulation of a geomagnetic field reversal // Nature. V. 377. P. 203–209. 1995.

- Glatzmaier G.A., Coe R.S., Hongre L., Roberts P.H. The Role of the Earth's Mantle in Controlling the Frequency of Geomagnetic Reversal // Nature. V. 401. P. 885–890. 1999. https://doi.org/10.1038/44776

*— Hoyng P.* Helicity fluctuations in mean field theory: An explanation for the variability of the solar cycle? // Astron. Astrophys. V. 272. P. 321–339. 1993.

*— Kono M., Schubert G.* Geomagnetism // Treatise on Geophysics. V. 5. Amsterdam: Elsevier, 589 p. 2009.

- *Pedlosky J.* Geophysical fluid dynamics. NY: Springer-Verlag. 711 p. 1987.

https://doi.org/10.1007/978-1-4612-4650-3

*— Reshetnyak M.Yu., Hejda P.* Heat flux modulation in Domino dynamo model // Open Journal of Geology. V. 2B. P. 55–59. 2013.

https://doi.org/10.4236/ojg.2013.32B013

- Reshetnyak M.Yu. Evolution of the inner core of the earth: consequences for geodynamo // Magnetohydrodynamics. V. 55.  $\mathbb{N}$  1–2. P. 175-183. 2019. https://doi.org/10.22364/mhd.55.1-2.21

- Valet J.-P., Meynadier L., Guyodo Y. Geomagnetic dipole strength and reversal rate over the past two million years //

Nature. V. 435. P. 802–805. 2005. https://doi.org/10.1038/nature03674

- *Wicht J.* Inner core conductivity in numerical dynamo

simulations // Phys. Earth Planet. Int. V. 132. P. 281–302. 2002.

https://doi.org/10.1016/S0031-9201(02)00078-X