

УДК 550.384

ГЕОФИЗИКА

Б. Л. ГАВРИЛИН, А. С. МОНИН

О ВОЗМОЖНОСТЯХ РАСЧЕТА ЭВОЛЮЦИИ ГЕОМАГНИТНОГО ПОЛЯ

(Представлено академиком А. Н. Колмогоровым 15 II 1972)

Магнитное поле $\mathbf{H}$ в движущейся со скоростью $\mathbf{v}$ относительно неподвижной системы отсчета электропроводящей жидкости (с коэффициентом электропроводности σ , который мы здесь для простоты считаем постоянным) удовлетворяет эволюционному уравнению

$$\partial \mathbf{H} / \partial t = \text{rot} (\mathbf{v} \times \mathbf{H}) + v_m \Delta \mathbf{H}, \quad (1)$$

где $v_m = c^2 / (4\pi\sigma)$ — коэффициент магнитной вязкости (c — скорость света). (Это уравнение применимо, в частности, к жидкому внешнему слою земного ядра.) Кроме того, магнитное поле бездивергентно (поперечно) и потому может быть выражено через два скалярных поля, так что векторное уравнение (1) имеет только две независимые проекции.

В целях демонстрации механизма эволюции магнитного поля выберем удобное для сферической геометрии представление $\mathbf{H}$ через два скалярных поля T и P по часто применяющейся для описания геомагнитного поля формуле

$$\mathbf{H} = \text{rot} (T\mathbf{r}) + \text{rot rot} (P\mathbf{r}), \quad (2)$$

где $\mathbf{r}$ — радиус-вектор. Первое слагаемое здесь называется тороидальной, а второе — полоидальной компонентой магнитного поля.

Формулу (2) можно переписать также в виде

$$\mathbf{H} = \nabla T \times \mathbf{r} + \nabla \frac{\partial r P}{\partial r} - \mathbf{r} \Delta P = \frac{1}{r} \nabla_h T \times \mathbf{r} + \frac{1}{r} \nabla_h \frac{\partial r P}{\partial r} - \frac{\Delta_h P}{r^2} \mathbf{r}, \quad (3)$$

где ∇_h и $\Delta_h = \nabla_h^2$ — двумерные градиент и лапласиан на поверхности единичной сферы соответственно. Поля T и P могут быть выражены через поле $\mathbf{H}$ как решения уравнений

$$\Delta_h T = -(\mathbf{r} \cdot \text{rot} \mathbf{H}), \quad \Delta_h P = -(\mathbf{r} \cdot \mathbf{H}), \quad (4)$$

откуда видно, что поле $\mathbf{H}$ вполне определяется радиальными компонентами его самого и поля электрического тока $\mathbf{j} = \frac{c}{4\pi} \nabla \times \mathbf{H}$.

При помощи (3) из (1) получаются следующие эволюционные уравнения для скалярных полей T и P :

$$\frac{\partial T}{\partial t} + \frac{1}{r} (\mathbf{v}_h \cdot \nabla_h T) - v_m \frac{\Delta_h T}{r^2} = \frac{1}{r^2} \left(\mathbf{v}_h \times \nabla_h \frac{\partial r P}{\partial r} \right)_r, \quad (5)$$

$$\frac{\partial \Delta_h P}{\partial t} + \text{div} \left(\mathbf{v}_h \Delta_h P + v_r \nabla_h \frac{\partial r P}{\partial r} \right) - v_m \Delta \Delta_h P = (\nabla_h T \times \nabla_h v_r)_r, \quad (6)$$

где индексами r и h отмечаются радиальные и горизонтальные (т. е. ортогональные $\mathbf{r}$) проекции векторов соответственно. Правая часть уравнения (5) описывает генерацию (или поглощение) тороидального поля полоидальным, возможную благодаря горизонтальным движениям жидкости. Аналогично правая часть уравнения (6) описывает генерацию (или погло-

щение) полоидального поля тороидальным, возможную благодаря вертикальным движениям; при осесимметричных (т. е. не зависящих от длины) полях v_r и T она исчезает и, поскольку без возбуждения полем T поле P будет затухать из-за магнитной вязкости, самовозбуждение магнитного поля в указанном осесимметричном случае невозможно (теорема Каулинга). Типичное время взаимодействия полей T и P имеет порядок $r(v_h v_r)^{-1/2}$; для земного ядра при $(v_h v_r)^{1/2} \sim 10^{-2}$ см/сек оно получается порядка 10^3 лет.

Буллард и Геллман ⁽¹⁾ рассмотрели стационарное решение уравнений (5), (6) при $v_m = 0$ относительно полей T и P , представленных только несколькими младшими сферическими гармониками, при поле скорости заданной формы (комбинация зонального течения и нескольких регулярных конвективных ячеек); типичное отношение скоростей в зональном течении и ячейках играло роль собственного значения. Оно оказалось положительным, что доказало существование стационарного самовозбуждающегося динамо в этой модели. Однако поле скорости надо не задавать, а рассчитывать из уравнений магнитной гидродинамики.

Полная система уравнений магнитной гидродинамики содержит три производных по времени от компонент поля скорости, две — от независимых компонент магнитного поля и по одной — от полей плотности жидкости ρ и энтропии s . Согласно работе ⁽²⁾, три из этих семи производных по времени ответственны за медленные магнитогидродинамические процессы, а остальные четыре — за быстрые волновые процессы (акустические, гравитационные и магнитогидродинамические волны), причем медленные процессы, содержащие механизм генерации магнитного поля, описываются уравнениями

$$\frac{ds}{dt} = \varepsilon; \quad (7)$$

$$\rho \frac{d\mathcal{H}}{dt} = (\mathbf{H} \cdot \nabla \varepsilon) + \mathbf{v}_m (\Delta \mathbf{H} \cdot \nabla s), \quad \mathcal{H} = \frac{1}{\rho} (\mathbf{H} \cdot \nabla s); \quad (8)$$

$$\rho \frac{d\Omega}{dt} = (\text{rot } \mathbf{v} \cdot \nabla \varepsilon) + (\text{rot } \mathbf{f} \cdot \nabla s), \quad \Omega = \frac{1}{\rho} (\text{rot } \mathbf{v} \cdot \nabla s), \quad (9)$$

где ε — скорость притока тепла к единице массы жидкости, деленная на температуру, а $\mathbf{f}$ — сумма силы вязкости и ponderomotorной силы $\frac{1}{4\pi\rho} \text{rot } \mathbf{H} \times \mathbf{H}$. Уравнение (7) есть просто уравнение притока тепла, а (8) и (9) суть точные следствия уравнений магнитной гидродинамики. Величину $\mathcal{H}$ можно назвать зарядом магнитного поля, а Ω — потенциальным вихрем.

С помощью (3) для $\mathcal{H}$ получается формула

$$r\rho\mathcal{H} = (\nabla_h s \times \nabla_h T)_r + \frac{1}{r} \left\{ \nabla_h s \cdot \nabla_h \frac{\partial r P}{\partial r} \right\} - \frac{\partial s}{\partial r} \Delta_h P, \quad (10)$$

из которой видно, в частности, что если поле энтропии мало отклоняется от центрально-симметричного поля $s_0(r)$, то тороидальное магнитное поле может вносить в $\mathcal{H}$ вклад, не малый по сравнению с вкладом полоидального поля, лишь когда оно сильнее последнего по меньшей мере в $s_0 / |s - s_0|$ раз. Такие условия, по-видимому, имеют место в земном ядре.

По идее работы ⁽²⁾, при описании медленных магнитогидродинамических процессов целесообразно упростить систему уравнений магнитной гидродинамики так, чтобы упрощенная система достаточно точно описывала медленные процессы, но не содержала бы в числе своих решений быстрых волновых процессов, т. е. последние были бы отфильтрованы. Такое упрощение осуществляется, если разложить магнитогидродинамические поля в асимптотические ряды по степеням малого параметра — числа Маха (т. е. отношения типичных скоростей движения жидкости и распространения наиболее медленных возможных волн) и оставить в полученных раз-

ложениях лишь главные члены относительно этого малого параметра. Уравнения для медленных процессов (7) — (9) при этом существенно не меняются, в остальных же эволюционных уравнениях магнитной гидродинамики (для ортогональных ∇s компонент полей $\mathbf{H}$ и $\text{rot } \mathbf{v}$, для $\text{div } \mathbf{v}$ и для ρ) отбрасываются слагаемые с производными по времени (и некоторые другие слагаемые такого же порядка малости), так что эти четыре уравнения превращаются в синхронные соотношения между магнито-гидродинамическими полями, которые и отфильтровывают быстрые волновые процессы.

Уравнение неразрывности при этом превращается в условие бездивергентности поля скорости медленных движений (отфильтровывающее акустические волны); тогда эволюционное уравнение для $\text{div } \mathbf{v}$ автоматически превращается в синхронное соотношение. Эволюционное уравнение для ортогональной ∇s компоненты $\mathbf{H}_n$ магнитного поля имеет одну независимую проекцию; выбирая в качестве таковой проекцию на ∇s , мы можем записать ее в виде

$$(\mathbf{e} \cdot d\mathbf{H}_n / dt) = -(\mathbf{H}_n \cdot d\mathbf{e} / dt), \quad \mathbf{e} = \nabla s / |\nabla s|. \quad (11)$$

Пренебрегая здесь левой частью, получаем синхронное соотношение для магнитного поля, которое отфильтровывает магнито-гидродинамические волны; оно может быть приведено к виду

$$(\mathbf{H} \cdot d\mathbf{e} / dt) = 0. \quad (12)$$

Совершенно аналогичный (11) вид имеет эволюционное уравнение для ортогональной ∇s компоненты поля $\text{rot } \mathbf{v}$. В применении к Земле в нем целесообразно пренебрегать производной по времени лишь от вихря скорости движений относительно вращающейся вместе с Землей (с угловой скоростью ω) системы отсчета, и соответствующее синхронное соотношение будет иметь вид

$$(\text{rot } \mathbf{v} \cdot d\mathbf{e} / dt) = 2(\omega \cdot d\mathbf{e} / dt). \quad (13)$$

Указанные четыре синхронных соотношения вместе с термодинамической формулой для энтропии $s = s(p, \rho)$ в принципе позволяют определять поля ρ , $\mathbf{v}$, $\mathbf{H}$ по полям s , $\rho\mathcal{H}$, $\rho\Omega$ и ε в тот же момент времени и, следовательно, осуществлять интегрирование уравнений (7) — (9) шагами по времени. При этом $d\mathbf{e} / dt$ вычисляется по вытекающей из (7) формуле

$$\frac{d\mathbf{e}_i}{dt} = \frac{1}{|\nabla s|} \left(\frac{\partial \varepsilon}{\partial x_i} - e_i e_\alpha \frac{\partial \varepsilon}{\partial x_\alpha} \right) - e_\beta \left(\frac{\partial v_\beta}{\partial x_i} - e_i e_\alpha \frac{\partial v_\beta}{\partial x_\alpha} \right), \quad (14)$$

справедливой в любых декартовых координатах.

Институт океанологии им. П. П. Ширшова
Академии наук СССР
Москва

Поступило
3 II 1972

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

¹ E. C. Bullard, H. Gellman, Phil. Trans. Roy. Soc. A, **247**, 213 (1954). ² A. C. Монин, ДАН, **200**, № 1, 91 (1971).