

А. Т. АСЛАНЯН

КВАНТОВОЕ ПРЕДСТАВЛЕНИЕ ВНУТРЕННЕГО СТРОЕНИЯ ЗЕМЛИ

В настоящей работе делается попытка использовать при изучении вопросов физики земных недр законы квантовой механики, специальной теории относительности, равновесного излучения и кинетики равновесных газов.

Согласно риттеровской теории пульсации переменных звезд [9] указанные законы становятся статистически правомерными, если Земля, сохраняя без изменения все свои фундаментальные характеристики (массу, скорость осевого вращения, скорость орбитального движения, сжатие и др.), совершает одновременно адиабатические радиальные пульсационные колебания с частотой

$$f = \frac{\sqrt{\frac{4}{3} \pi G \rho (3\gamma - 4)}}{2\pi} = \frac{\omega_p}{2\pi} = \frac{v_p}{2\pi R} \quad (1)$$

где G — гравитационная постоянная, γ — отношение Грюнайзена, ρ — средняя плотность, R — радиус Земли, а v_p — первая космическая скорость, при которой массы, слагающие толщу планеты, вступают в состояние невесомости.

Условие (1) предписывает Земле свойство гармонического осциллятора и абсолютно черного нагретого шара, излучение которого, ввиду приуроченности максимума излучаемой энергии к моментам предельного сжатия, носит неустойчивый характер.

Адиабатический характер пульсационных колебаний и неустойчивость излучения обуславливают конвентивное равновесие, при котором более холодные и тяжелые в удельном отношении атомы, молекулы и кристаллы погружаются к центру планеты, а более горячие и легкие из них всплывают [10, 11]. В этом случае между температурой T и плотностью ρ устанавливается зависимость $T\rho^{1-\gamma} = \text{const}$, между плотностью энергии излучения W и температурой зависимость $W T^4 = a = \text{const}$, а между плотностью и атомным весом A зависимость $\rho A = 2Z$ (Z — атомный номер вещества, равный отношению числа всех электронов к числу всех атомов в данной области планеты) и, следовательно, $\rho/Z = \text{const}$.

Если обозначить средние значения плотности, атомного номера, атомного веса и температуры равновесного излучения Земли через ρ_m , Z_m , A_m и T_m , то из указанных зависимостей получим:

$$\frac{\rho}{\rho_m} = \frac{A}{A_m} = \frac{Z}{Z_m}, \quad (2)$$

$$\frac{T}{T_m} = \left(\frac{\rho}{\rho_m}\right)^{\gamma-1} = \left(\frac{Z}{Z_m}\right)^{\gamma-1}. \quad (3)$$

Зависимость (2), играющая в последующем изложении основную роль, показывает, что одинаковые объемы в химически неоднородной толще Земли, независимо от глубины их расположения, содержат одинаковое количество атомов. Это обстоятельство в свою очередь указывает на возможность применения для Земли закона постоянства частиц $dN/dR = 0$.

Согласно известной теореме Лихтейнштейна, если центр масс Земли находится на оси вращения, то система координат, связанная с центром масс, будет инерциальной. При частоте колебаний, определяемой условием (1), инерциальной является также система координат сопутствующего наблюдателя, неизменно связанного с поверхностью планеты, поскольку этот наблюдатель вместе со своей системой отсчета при спонтанном гравитационном сжатии планеты свободно (по инерции) падает к центру планеты. Это обстоятельство позволяет вычислить выход энергии, обусловленный гравитационным сжатием, методами специальной теории относительности.

Согласно этой теории [1] если энергию вращения несжимаемой планеты выразить зависимостью $E = \frac{1}{2} k M \omega^2 R^2$, то та же энергия

для сжимающейся планеты выразится зависимостью $E' = \frac{1}{2} k M \omega^2 \times \times (R \sqrt{1-\beta^2})^2$. Тогда избыточная кинетическая энергия $\Delta E = E - E'$, образующаяся при гравитационном сжатии планеты, в случае $\beta \ll 1$ будет равняться:

$$\Delta E = \frac{1}{4} k M \omega^2 R^2 \beta^2 - \frac{1}{4} k M v^2 \beta^2, \quad (4)$$

где k — отношение момента инерции планеты к произведению квадрата радиуса R и массы M , ω — текущая (современная) угловая скорость вращения планеты, $\beta = \omega R/c$, c — скорость света.

Согласно теореме вириала [1, 6, 11], энергия излучения ΔE связана с изменением гравитационной энергии ΔU зависимостью:

$$-\Delta E = -\frac{3\gamma-4}{3\gamma-3} \Delta U, \quad (5)$$

причем в нашей задаче ΔU представляет энергию магнитного поля планеты, которая в состоянии невесомости масс, слагающих планету, является единственным видом потенциальной энергии Гельмгольца —

$$\Delta U = \frac{\mu H_m^2}{8\pi} \cdot \frac{M}{\rho_m}, \quad (6)$$

где μ — магнитная проницаемость толщи планеты, а H_m — среднее значение напряженности ее магнитного поля.

Сравнивая выражения (4), (5) и (6), приходим к формуле:

$$H_m = \beta v \sqrt{\frac{3 - 3\gamma}{4 - 4\gamma} \cdot \frac{2\pi k \rho_m}{\mu}} \quad (7)$$

которая при $\gamma = 5/3$ (модель шара, состоящего из одноатомного газа) и $\mu = 1$ переходит в основную формулу магнитной гидродинамики:

$$H_m = \beta v \sqrt{4\pi k \rho_m} = \Delta v' \sqrt{4\pi \rho_m'} \quad (8)$$

где $\rho_m' = k \rho_m$ — приведенная плотность, а $\Delta v' = \beta v$ — скорость дифференциального вращения (дрейфа) планеты в отношении собственного осевого дипольного магнитного поля, обусловленная силами Кориолиса, которые возникают при гравитационном сжатии и отклоняют гравитирующие частицы к центру. Теоретическое значение $\beta v = 7,2 \times 10^{-2}$ см/сек, измеренное значение 7×10^{-2} см/сек [1, 13].

В предыдущих работах автора [1, 2] было показано, что

$$H_e = \beta v \sqrt{4\pi k \rho_m} \quad (9)$$

$$H_p = \beta v \sqrt{4\pi k \rho_c} \quad (10)$$

$$H_c = \beta v_p \sqrt{4\pi k \rho_c} \quad (11)$$

$$T_m = \sqrt[4]{\frac{k \rho_m \omega_p^2 R^2 \beta^2}{2a}} = \sqrt[4]{\frac{\mu H_e^2}{8\pi a}} \quad (12)$$

$$Z_m = \frac{\gamma \pi A_0 T_m}{\omega_p^2 R^2} = \frac{\gamma \pi^2 A_0 T_m}{v_p^2} \quad (13)$$

где H_e , H_p , H_c — напряженность макроскопического магнитного поля на экваторе, магнитных полюсах и в центре Земли, H_e — среднее значение напряженности внутреннего магнитного поля Земли, ρ_c — плотность в центре, $A_0 = k_0/m_p$ — газовая постоянная, k_0 — постоянная Больцмана, m_p — масса протона, a — универсальная постоянная, равная $7,57 \times 10^{-15}$ град⁻⁴. эрг/см³.

При $\gamma = 5/3$ и $\mu = 1$ указанные формулы дают $\rho_m = 5,52$ г/см³ (при $H_e = 0,351$ гс), $\rho_c = 17,90$ г/см³ (при $H_p = 0,635$ гс), $T_m = 3690^\circ\text{К}$, $Z_m = 8$. Пользуясь этими данными из формулы (2) получаем атомный номер вещества в центре Земли $Z = Z_c = 26$.

В согласии с данными сейсмологии примем, что земной шар состоит из $l = 1, 2, 3 \dots$ нумерованных концентрических слоев или концентрических сфер и предположим, что каждый из этих слоев имеет собственную постоянную плотность, скачкообразно возрастающую от слоя к слою в направлении возрастания номера l от поверхности к центру планеты.

Под углом зрения квантово-статистической механики земной шар рассматривается в первом приближении как сплюснутый симметричный волчок, для которого методом вгоричного квантования устанавливаются соотношения [5, 8]:

$$O_r \varphi = E_r \varphi, \quad (14)$$

$$E_r = BJ(J+1) + (A-B)K^2, \quad (15)$$

$$Z_l = 2(2J+1) \text{ при } K > 0, \quad (16)$$

$$Z_l = 2J+1 \text{ при } K = 0, \quad (17)$$

$$l_{\max} = \operatorname{ctg}^2 \alpha, \quad n_{\max} = \sec^2 \alpha, \quad (18)$$

где O_r — собственные значения оператора вращательной энергии E_r , могущие принимать дискретные значения E_r ; φ — волновая функция, соответствующая дискретным значениям E_r ; A и B — вращательные постоянные, имеющие размерность энергии; J, K — вращательные квантовые числа, первое из которых соответствует вектору полного момента количества движения, а второе — компоненте этого вектора в направлении собственной оси ($J = K, K+1, K+2, \dots$); α — угол между векторами J и K , равный половине угла раствора прецессионного конуса Земли ($23^\circ 27'$), а Z_l — электронная статистическая сумма на соответствующем квантованном уровне l или внутри квантованной сферы радиуса r_l .

В уравнении (16) квантовое число J в общем случае может иметь смысл как орбитального квантового числа, так и внутреннего (спин-орбитального) квантового числа.

Выше мы получили $Z_{\max} = Z_c = 26$. Записывая формулу (16) в виде

$$Z_l = 2(2l+1) \quad (19)$$

и полагая $Z_c = 26$, мы получим $l = 0, 1, 2, 3, 4, 5, 6$ орбитальных уровней. Для главного квантового числа $n = l+1$ она принимает вид

$$Z_n = 2(2n-1), \quad n = 1, 2, 3, 4, 5, 6, 7, \quad (20)$$

а для внутреннего квантового числа $j = l + \frac{1}{2}$

$$Z_l = 2(2j+1), \quad j = \frac{1}{2}, \frac{3}{2}, \frac{5}{2}, \frac{7}{2}, \frac{9}{2}, \frac{11}{2}, \frac{13}{2}. \quad (21)$$

Суть метода вторичного квантования в нашей задаче можно иллюстрировать, сравнивая модель радиально-пульсирующей Земли с возбужденным атомом калифорния. В атоме калифорния на семи вырожденных энергетических уровнях согласно формуле (16) последовательно располагаются 2, 6, 10, 14, 18, 22, 26 электронов. В толще Земли, согласно той же формуле, на аналогичных энергетических уровнях место электронов как квантов поля *первого порядка* занимают атомные ядра, рассматриваемые как кванты поля *второго порядка*, причем и в этом случае на каждом энергетическом уровне каждое из ядер коллективизирует вокруг себя то же количество электронов — соответственно 2, 6, 10, 14, 18, 22 и 26, а сами атомы, оставаясь в одном и том же окружении и вращаясь вместе с Землей,

прецессируют вокруг неподвижной кинетической оси, параллельной оси вращения Солнца.

При этом, если в первом случае кванты (электроны) взаимодействуют в поле ядра атома, то во втором случае кванты (атомные ядра) взаимодействуют в поле Земли, которая является теперь квантом поля более высокого порядка. Равным образом, рассматривая пульсирующую Землю, как гармонический осциллятор, совершающий согласно (1) акустические колебания, теория вторичного квантования утверждает, что каждое значение n определяет число фононов для каждого возбужденного состояния Земли, а волновая функция ψ в (14) зависит исключительно от n , зависящего в свою очередь от статистического веса атомов, расположенных на данном энергетическом уровне. Кроме того, если все вещество Земли представить в плазменном состоянии, то согласно теории парциальных волн в случае конвективного равновесия в указанных выше соотношениях величина $\frac{1}{2} Z$ будет равняться полному эффективному сечению поглощения электронов атомными ядрами [5].

Согласно формуле (2), при $\rho \geq \rho_m$ каждому значению Z соответствует вещество определенного химического состава, для которого Z равняется отношению числа всех электронов к числу всех атомов, принимающих участие в одноатомном ансамбле, молекуле или кристалле этого вещества. Ниже, при определении химико-минералогической природы вещества Земли, мы будем исходить из аналогии между этим веществом и веществом метеоритов и изверженных горных пород.

При $\rho \leq \rho_m$ формула (2) дает $Z = 2, 4, 6$. Эти значения Z представляют собой эффективный атомный номер вещества и в действительности эквиваленты $Z_m = 8$, т. е. атомному номеру кислорода. Если моделировать вещество внешней оболочки и коры молекулами кислорода, то следует принять, что четыре валентных электрона образуют на стыке двух атомов кислорода ковалентный заряд, который статистически может распределяться несколькими различными способами. В первом случае заряд можно делить пополам и по-прежнему получим для нейтральных атомов $Z = 8$; во втором случае заряд из четырех валентных электронов можно отнести к одному атому молекулы и тогда для одного из них получим $Z = 10$, а для другого $Z = 6$. Далее оба атома молекулы можно рассматривать как ионы. Если стыковой заряд из четырех электронов отнести к одному остову (иону), то для него получим $u = 4$, а если разделить заряд между ними поровну, получим $Z = 2$. Для каменных метеоритов и изверженных горных пород принимается обычно статистическое значение $Z = 10$ [12].

Подставляя Z_l и Z_r в пропорцию (2), получим плотность на l -уровнях (на расстоянии r_l от центра планеты):

$$\rho_l = \frac{\rho_m}{Z_m} \cdot 2(2l + 1), \quad l = 0, 1, 2, 3, 4, 5, 6 \quad (22)$$

и среднюю плотность внутри сферы радиуса r_1

$$\rho_j = \frac{\rho_m}{Z_m} \cdot 2(2j+1), \quad j = \frac{1}{2}, \frac{3}{2}, \frac{5}{2}, \frac{7}{2}, \frac{11}{2}, \frac{13}{2}. \quad (13)$$

Скорости продольных волн, соответствующие полученным выше дискретным значениям плотностей, могут быть определены из следующих соображений.

В толще Земли, пульсирующей с частотой $f = \omega_p/2\pi$, соответствующей первой космической скорости вращения планеты $v_p = \omega_p R = \sqrt{gR} = 7,9$ км/сек (g — ускорение силы тяжести на поверхности) для глубин, где $\rho \geq \rho_m$, газовое давление (упругость паров)

$$P_g = \frac{5}{3} k \rho \omega_p^2 R^2 \quad (24)$$

уравновешивается массовым давлением

$$P_h = k \rho \bar{\omega}_p^2 R^2, \quad (25)$$

где по-прежнему k — постоянная жидкости, γ — отношение теплоемкостей, ρ — плотность шара, а $\bar{\omega}_p^2 = \omega_p^2 (3\gamma - 4)$.

В общем случае квадрат скорости продольных волн

$$C_p^2 = \frac{5}{3} k \omega_p^2 R^2 = \frac{20}{9} \pi G \rho R^2 k (3\gamma - 4). \quad (26)$$

Для модели однородной Земли, состоящей из одноатомного газа ($k = 2/5$, $\gamma = 5/3$),

$$\bar{C}_p^2 = \frac{8}{9} \pi G \rho_m R^2. \quad (27)$$

Из этих формул получаем $\bar{C}_p = 6,45$ км/сек, массовое давление в центре Земли $3,73 \times 10^{12}$ дин/см², среднее давление внутри Земли $1,15 \times 10^{12}$ дин/см² (при $k = 1/3$, $\gamma = 5/3$).

Выражение (26) при $k = 2/5$ определяет значение C_p для любого однородного шара плотности ρ .

Для определения скорости продольных волн на искомой глубине, где плотность разнится ρ_1 , мы можем представить, что однородный шар имеет плотность ρ_1 и определить согласно (26) значение C_p .

Сравнивая (26) и (27) и принимая во внимание пропорцию (2), получим скорость продольных волн на искомой глубине:

$$C_p = \bar{C}_p \sqrt{(3\gamma - 4) \frac{\rho_1}{\rho_m}} = \bar{C}_p \sqrt{(3\gamma - 4) \frac{Z_1}{Z_m}}. \quad (28)$$

Результаты, получаемые из формулы (28), совпадают с сейсмологическими определениями скорости продольных волн, если принять для нижней оболочки $\gamma = 2,5$; $Z = 10$, внешней оболочки $\gamma = 2$, $Z = 6$, коры $\gamma = 2$, $Z = 4$ (табл. 1). Для ядра в целом удовлетворительное

Поверхности слоев и оболочек	Радиус в км		Скорость продольных волн в км, сек.		Плотность в г/см ³		Температура в °С	Атомный номер вещества	Вероятный хим. состав
Срединная поверхность коры	6353	6355*	6,45	—	2,76	—	650	(10)	$2\overline{MeO} \cdot SiO_2$
Поверхность оболочки	6334	6338*	7,80	7,8*	< 4,14	3,32*	< 1930	6 (8)	$\overline{MeO} \cdot SiO_2 \cdot Mg(OH)_2$
Основание оболочки	3469	3470*	13,42	13,6*	< 6,50	5,57*	< 4890	10	Mg_2SiO_4
Поверхность внешнего ядра	3469	3470*	8,53	8,10*	< 9,66	9,7*	< 5090	14	Fe_2SiO_4
Основание внешнего ядра	—	1380*	9,74	10,4*	< 12,42	12,0*	< 6000	18	Fe_3Si_4
Поверхность внутреннего ядра	1255	1250*	16,60	11,2*	< 15,18	15,0	< 6980	22	Fe_2Si
Центр Земли	0	0	11,63	11,3*	17,50	17,9*	7860	26	Fe
Внутреннее ядро	1255	1250*	12,50	—	16,56	—	—	24	Fe_3NiSi
Внутреннее и внешнее ядра вместе	3369	3470*	—	—	11,02	—	—	16	$FeSiO$
Земля в целом	6371	6371	—	—	5,52	5,52*	3420	8	$Mg_3FeSi_2O_3H_4$

соответствие получается при значениях γ в пределах от $4,9/3$ до $5/3$.

Эти значения γ позволяют также определить температуру в недрах Земли согласно формуле (3). В частности, из последней получаем среднюю температуру в коре 923°K (при $Z=2$), в верхах оболочки 2200°K , в низах оболочки (слой D'' Буллена) 5160°K , в верхах внешнего ядра 5370°K , в низах его 6280°K , в верхах внутреннего ядра 7250°K , в центре Земли 8130°K (в табл. 1 значения C_p и T для ядра отнесены к случаю $\gamma=5/3$).

Об агрегатном состоянии вещества в недрах Земли можно судить по уравнению Линдемана:

$$\frac{Q_n}{Q_a} = \frac{\Phi_n}{\Phi_a} = \frac{(C_p^2)_n - \left(\frac{4}{3} C_s^2\right)_n}{(C_p^2)_a - \left(\frac{4}{3} C_s^2\right)_a}, \quad (29)$$

где Q_a , Q_n — температура плавления вещества на сравниваемых глубинах a и n , C_p , C_s — скорости продольных и поперечных волн на тех же глубинах.

По сейсмологическим данным [5] для коры $\Phi=24$, верхов оболочки 35, низов оболочки 110, верхов ядра 66. При этих значениях Φ , температура плавления форстерита составит на поверхности Земли $Q_a=2100^\circ\text{K}$, в верхах оболочки 3000°K , в низах оболочки 6400°K и, таким образом, оливиновое вещество в оболочке Земли должно находиться в твердом состоянии.

Вещество верхов внешнего ядра с атомным номером $Z=14$, где температура 5360°K , соответствует фаялиту, который плавится на поверхности Земли при $Q_a=1500^\circ\text{K}$. Следовательно, температура плавления его согласно формуле Линдемана составит в верхах внешнего ядра 4300°K , т. е. вещество должно находиться здесь в расплавленном кипящем состоянии, исключая возможность прохождения через него поперечных волн.

Радиусы квантованных концентрических сфер внутри Земли могут быть определены из уравнения

$$x \frac{d^2 y}{dx^2} + (1-x) \frac{dy}{dx} + ly = 0, \quad (30)$$

где y — отношение объема наибольшей квантованной сферы радиуса $r_1 = R - h_0$ к объему квантованных сфер радиуса $r_i \leq r_1$, а x — независимая переменная, которая обращается в нуль, если кинетическая и потенциальная энергии частиц, расположенных на уровне l , полностью уравновешивают друг друга.

Согласно формуле (5) для пульсирующей модели Земли потенциальная энергия Гельмгольца (энергия внутреннего магнитного поля в состоянии невесомости) уравновешивает кинетическую энергию излучения. В этом случае ($x=0$) из предыдущего уравнения получается регулярное решение $y(0) = l!$ в виде функции Лагерра

$$r_i \sqrt{l!} = r_1, \quad (31)$$

нормированной для стационарных (нечетных) уровней $l=1, 3, 5$ [7].

Малая величина $h_0 = R - r_l$ соответствует значению r_l для случая $(l_{\max} + 1)$, т. е.

$$h_0 = \frac{R}{\sqrt{(l_{\max} + 1)!}}, \quad (32)$$

причем l_{\max} определяется независимо из формулы (18) и равняется по-прежнему 6, а значение h_0 при $R = 6371$ км составляет 37 км и равняется средней мощности твердой земной коры. Отметим, что в волновой механике атома водорода h_0 соответствует радиусу атомного ядра, r_l — расстояниям между центром атома и орбитами электрона, а R — радиусу атома.

Масса отдельных концентрических сфер M_l , отнесенная к массе Земли M , в соответствии с формулами (23), (31) определяется для нечетных l из зависимости

$$\frac{M_l}{M} = \frac{4(l+1)}{Z_m l!}. \quad (33)$$

Выражение (31) как гипергеометрическая функция определяет расстояния от центра Земли до поверхностей разрывов первого порядка, характеризующихся параметрами $l=1, 3, 5, n=2, 4, 6, j=3/2, 7/2, 11/2$.

Указанные нечетные квантовые числа характеризуют внутреннее ядро, внешнее ядро и оболочку, а $l=0, n=1$ кору Земли.

Приведенные выше формулы дают для них следующие результаты.

1. Внутреннее ядро. $l=5, n=6, j=11/2, \gamma=5/3, r_5=1255$ км, плотность в центре $\rho_c = \frac{13}{4} \rho_m = 17,90$ г/см³, $C_p = 11,64$ км/сек, плот-

ность в верхах $\frac{11}{4} \rho_m = 15,18$ г/см³, $C_n = 10,71$ км/сек, средняя плотность

ρ_m , средний атомный номер $Z=24$, масса $\frac{1}{40} M$, химическая формула

$F_{e3} N_l S_l$, химический состав: F_e — 66%, N_l — 23%, S_l — 11%; химическая формула на поверхности ($Z=22$) $F_{e2} S_l$. Магнитный момент Земли обуславливается, вероятно, внутренним ядром, радиус которого

оказывается равным $R \operatorname{tg} D$ ($D = \frac{\alpha}{2}$ — угол между магнитной и механической осями Земли).

Отсутствие у Венеры заметно сильного магнитного поля возможно объясняется отсутствием у нее ферромагнитного ядра типа рассматриваемого внутреннего ядра Земли и малой скоростью вращения (порядка 6,5 м/сек). В таком случае для Венеры должно быть принято $l_{\max}=4, Z_{\max}=18$ (при $Z_m=8$), $\alpha=26^\circ 34'$, $\rho_c = 11,4$ г/см³ (при $\rho_m = 4,95$ г/см³) и она должна состоять из ядра состава $F_e S_l O$ ($Z=16$), радиуса 3400 км (при $R=6200$ км), средней плот-



ности $9,90 \text{ г/см}^3$ и оливниновой оболочки, мощностью 2800 км , равной по массе $2/3$ массы всей планеты ($4,77 \times 10^{27} \text{ г}$). Меркурий, имеющий плотность $5,3 \text{ г/см}^3$ и радиус 2420 км , может рассматриваться как химический аналог внутреннего ядра Земли, вспученный вследствие разрушения (или испарения) и разлета оболочки.

2. Ядро в целом. $l=3$, $n=4$, $j=7/2$, $\gamma=5/3$, $r_3=3469 \text{ км}$, средний атомный номер $Z=16$, средняя плотность $2\rho_m=11,04$, масса $\frac{1}{3} M$, средняя химическая формула $F_e S_i O$, химический состав: $F_e-56\%$, $S_i-28\%$, $O-16\%$. Для верхов ядра $Z=14$, $\rho=\frac{7}{4} \rho_m=9,66 \text{ г/см}^3$, $c_p=8,53 \text{ км/сек}$, химическая формула $2F_e O \cdot S_i O_2$ (фаялит). Для нижней части внешнего ядра (слой F) $Z=18$, $\rho=\frac{9}{4} \rho_m=12,42 \text{ г/см}^3$, $c_p=9,68 \text{ км/сек}$. Химическая формула $F_e S_i$ (ферросилиций).

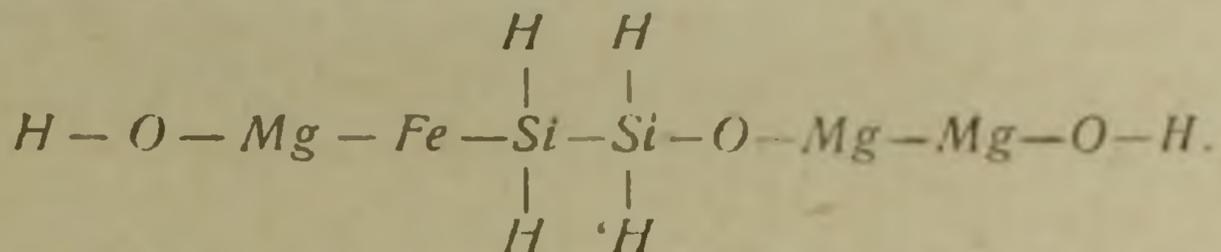
3. Земля в целом. $l=1$, ($l=0$), $j=\frac{3}{2}$, $Z=8$, $\rho=\rho_m$, $r_1=6334 \text{ км}$, $r_0=R=6371 \text{ км}$, средняя химическая формула вероятно $Mg_3 O_3 F_e S_i_2 H_6$, химический состав: $Mg-30,5\%$, $S_i-23,6\%$; $F_e-23,4\%$, $O-20,2\%$, $H-2,5\%$ (все примесные элементы, имеющие нечетную валентность, обобщены здесь в H , а примесные элементы с четной валентностью в Mg).

Согласно формуле (2) эффективный заряд для вещества коры $Z=4$, а плотность $\rho_k=\frac{1}{2} \rho_m=2,76 \text{ г/см}^3$, что равняется лабораторной плотности пород коры, а согласно формуле (19) эффективный заряд вещества коры $Z=2$, а плотность $\rho_k=\frac{1}{4} \rho_m$. Это плотность изостатически уравновешенной плавающей коры или т.н. эффективная (архимедова) плотность, равная разности лабораторных плотностей коры и магматического субстрата (внешней части оболочки). Мощность коры согласно формуле (32) составляет 37 км . Мощность оболочки равняется 2865 км , масса вместе с корой $\frac{3}{4} M$, средняя плотность $\rho=\frac{4}{3} \rho_m=4,41 \text{ г/см}^3$. Для внешней оболочки $Z=6$, $\rho=\frac{3}{4} \rho_m=4,14 \text{ г/см}^3$; глубина залегания подошвы согласно формуле (31) при $l=6$ равняется 711 км и совпадает с предельной глубиной очагов глубоководных землетрясений; для верхов ее, при $\gamma=2$, получается $C_p=7,80 \text{ км/сек}$, для низов, при $\gamma=2,5$, $C_p=10,44 \text{ км/сек}$.

Для нижней части оболочки (слой D'') $Z=10$, $\rho=\frac{5}{4} \rho_m=6,90 \text{ г/см}^3$, $\gamma=2,5$, $C_p=13,50 \text{ км/сек}$. Значению $Z=10$ соответствует вероятно форстерит— $2MgO \cdot SiO_2$, содержащий $34,5\% Mg$, $20\% Si$, $45,7\% O$, или

соединение MgO , которое, возможно, является дифференциатом первичного оливинового (хондритового) вещества ядра. Представляется также вероятным, что атмосферный кислород является дифференциатом того же первичного оливинового вещества внутреннего ядра Земли.

Отметим, что химический состав среднего вещества Земли ($Z=8$), представляемый формулой $Mg_3FeSi_2O_3H_6$, отвечает составу гидратированного магнетитового оливинита, называемого иногда рудным перидотитом или сидеронитовым дунитом. Структуру его можно представить в виде



Согласно сделанным выше замечаниям о ковалентной связи, эффективным атомным номерам внешней оболочки $Z=6$ и коры $Z=2$ должно соответствовать одно и то же статистическое значение $Z=10$.

Следуя Шимадзу [12], примем, что в изверженных горных породах число трехвалентных ионов (железа, алюминия и др.) равняется приблизительно числу одновалентных ионов (калия, натрия, водорода и др.). Тогда химическую формулу внешней оболочки и коры можно представить в виде $2\bar{Me}O \cdot SiO_2$, подразумевая под \bar{Me} двухвалентный комплексный ион, который занимает в кристаллической ячейке такое же положение, что и атом магния в форстерите и имеет эффективный атомный номер, равный атомному номеру магния.

Касаясь вопроса химизма коры, отметим лишь, что такие широко распространенные в ней породообразующие минералы, как кварц, альбит, анортит, форстерит, энстатит, нефелин имеют все атомный номер 10.

Укажем, что наиболее распространенные в габбро-перидотитовой формации породы состоят из серпентина $3MgO \cdot 2SiO_2 \cdot 2H_2O$ с атомным номером $70/9=7,77\dots$, содержащего небольшие примеси FeO , Fe_2O_3 , NiO , CoO , Al_2O_3 , Cr_2O_3 , $CaOZ_nO$ и др. Наличие последних, естественно, приводит к увеличению атомного номера вещества формации в целом, а содержание самих примесей может быть подобрано таким образом, чтобы атомный номер породы равнялся точно 8 или 10. С этой точки зрения наиболее вероятным для внешней оболочки представляется соединение типа норбергита— $MgO \cdot SiO_2 \cdot Mg(OH)_2$, в котором один из атомов магния обобщает одновременно все трехвалентные и одновалентные примесные элементы.

В геофизической литературе [4] для поверхности оболочки плотность принимается условно равной плотности оливина $3,32 \text{ г/см}^3$, а для низов $5,57 \text{ г/см}^3$. При прочих равных условиях это приводит к невозможному значению постоянной жирации для ядра $k=0,57$ против максимально возможного значения $k=0,4$ (однородная сфера).

Приведенные выше значения для низов оболочки $\rho = \frac{5}{4} \rho_m = 6,50 \text{ г/см}^3$ и верхов оболочки $\rho \leq \frac{3}{4} \rho_m = 4,14 \text{ г/см}^3$ снимают это противоречие (для каменных метеоритов $\rho = 3,54 \text{ г/см}^3$).

Из полученных выше результатов следует, что при появлении гравитационной неустойчивости разрушение Земли должно произойти, по всей вероятности, последовательным отрывом и разлетом описанных квантованных оболочек.

Из динамики нестационарных звезд известно [3], что если до разрушения радиус звезды был R_0 , то после разрушения и разлета части ее радиус уменьшается до значения

$$r_0 = R_0 \left(\frac{\gamma_k - 1}{2} \right)^{\frac{3-m}{3}}. \quad (34)$$

Сравнивая эту формулу с формулой (31), получим для нечетных квантованных орбит зависимость

$$\left(\frac{\gamma_k - 1}{2} \right)^{3-m} = \frac{1}{l!}, \quad (35)$$

определяющую критические значения отношения Грюнрайзена на квантованных орбитах, при которых вышележащие оболочки разрушаются и удаляются в бесконечность.

В аналитическом выражении

$$\gamma_k = \frac{2m + 3}{2m + 1}, \quad (36)$$

где случай $m = 0$ характеризует сильно сжатый газ, $m = 1$ — одноатомный газ, $m = 2$ — двухатомный газ, а $m = 3$ — гипотетический нагретый газ [3].

Согласно формуле (35) для разлета коры при $m = 1$ и $m = 2$ значение γ_k во внешней оболочке ($l = 1$) должно быть 3; для разлета всей оболочки значение γ_k на поверхности внешнего ядра ($l = 3$) при $m = 2$ должно уменьшиться до $4/3$, а для разлета внешнего ядра и оболочки ($l = 5$) оно при $m = 2$ должно равняться на поверхности внутреннего ядра $1 + 1/60$. Разрушение и разлет вещества всей планеты согласно формуле (34) происходят при $\gamma_k = 1$.

Полученные выше данные о внутреннем строении Земли ближе всего соответствуют известной булленовской модели Земли „В“, основанной на геофизических данных и отдельных частных предположениях [4].

Выше, в табличной форме приводится сопоставление части наших данных с данными Буллена (последние отмечены в таблице звездочками).

Ա. Տ. ԱՍԼԱՆՅԱՆ

ԵՐԿՐԻ ՆԵՐՔԻՆ ԿԱՌՈՒՑՎԱԾՔԻ ՔՎԱՆՏԱՅԻՆ ՏԵՍՈՒԹՅՈՒՆԸ

Ա մ փ ո փ ո լ մ

Հողվածում քննարկվում է քվանտային մեխանիկայի օրենքների կիրառման հնարավորությունը երկրի ներքին կառուցվածքի և քիմիական կազմության հարցերը լուսաբանելու ասպարեզում: Ստացված քանակական արդյունքները լիովին համապատասխանում են այն փաստական տվյալներին, որոնք ստացվել են սեյսմոլոգիական շափումների և մետեորիտների ու հրային ապարների ուսումնասիրության հետևանքով:

Л И Т Е Р А Т У Р А

1. *Ասլանյան Ա. Դ.* Основы количественной теории магнитного поля Земли. Ереван, 1962.
2. *Ասլանյան Ա. Դ.* О внутренней температуре и химизме Земли. Изв. АН Армянской ССР, серия геол., № 3, 1963.
3. *Баум Ф. А., Каплан С. А., Станюкович К. П.* Введение в космическую газодинамику, М., 1958.
4. *Буллен К.* Сейсмология и внутреннее строение Земли в целом. Сб. статей «Физика и химия Земли», Изд. иностр. лит., М., 1958.
5. *Давыдов А. С.* Квантовая механика, М., 1963.
6. *Данжи Дж.* Космическая электродинамика. Изд. иностр. лит., М., 1961.
7. *Кампе де Ферье, Кемпбелл Р., Петью Г., Фогель Т.* Функции математической физики, М., 1963.
8. *Маркс Г.* Введение в квантовую механику. Будапешт, 1962.
9. *Роселанд С.* Теория пульсации переменных звезд. Изд. иностр. лит., М., 1952.
10. *Швирцшильд М.* Строение и эволюция звезд. Изд. иностр. лит., М., 1961.
11. *Чанорасекар С.* Введение в учение о строении звезд. Изд. иностр. лит., М., 1950.
12. *Shimadzu Y.* A chemical phase transition hypothesis of the mantle of the Earth. Journ. Earth. Sci., Nagoya Univ., 6, № 1, 1958.
13. *Yukotake T.* The westward drift of the magnetic field of the Earth. Bull. Earthquake Res. Inst. Univ. Tokyo, 40, № 1, 1962.