

X1-008 (2002/03/21)

زمین چه قدر پخ است؟

mamwad@mailaps.org

محمد خرمی

مقدار پخی ی زمین، براین اساس به دست می آید که این پخی ناشی از چرخش زمین در زمان ی است که زمین مذاب بوده است.

0 مقدمه

یک توده ی مذاب، تحت گرانش خود به شکل کره در می آید، چون با این شکل انرژی ی پتانسیل گرانشی ی آن کمینه می شود. چنین توده ای، اگر بچرخد پخ می شود، چون به ذره ها ی آن نیروی مرکزگرایز وارد می شود و این نیرو در جاها ی دورتر از محور چرخش بزرگتر است. برای محاسبه ی مقدار این پخی، دوراه هم ارز هست. در هر دو راه، ساده تر این است که محاسبه در چارچوب چرخان ی انجام شود که توده نسبت به آن ساکن است. یک راه این است که انرژی ی پتانسیل گرانشی ی این توده، به اضافه ی انرژی ی پتانسیل مرکزگرایز آن را حساب کنیم. نتیجه تابع شکل توده است. شکل تعادلی ی توده آن شکل ی است که این مجموع را کمینه می کند. راه دیگر این است که تابع پتانسیل کل را در سطح توده حساب کنیم. در حالت تعادل، مقدار این تابع باید روی این سطح ثابت باشد. انجام دقیق هر دو محاسبه دشوار است. اما اگر سرعت زاویه ای ی چرخش زیاد نباشد، می شود این محاسبه ها را تا اولین مرتبه ی غیر صفر نسبت

زمین چه قدر پخ است؟

به این سرعت انجام داد، و تغییر شکل - تقریبی ی توده نسبت به کره را به دست آورد. فرض کنید توده از یک مایع - تراکم ناپذیر به جرم M ساخته شده، شعاع آن در حالت - کروی R است، و با سرعت - زاویه ای ω می چرخد. با یک تحلیل - ابعادی می شود مرتبه ی تغییر - فاصله ی نقطه ها ی مختلف - سطح - توده از مرکز (نسبت به R) را برآورد کرد:

$$\delta R \sim \frac{R^4 \omega^2}{GM}, \quad (1)$$

که در آن δR تغییر فاصله، و G ثابت - نیروی گرانش است. کوچک بودن ω یعنی $(\delta R)/R$ کوچک باشد، یا

$$\frac{R^3 \omega^2}{GM} \ll 1. \quad (2)$$

در بخش 1 - δR را با کمینه کردن - انرژی ی پتانسیل - کل به دست می آوریم. در بخش 2، همین کمیت را با این روش به دست می آوریم که تابع - پتانسیل - کل روی سطح - توده کمینه شود. در بخش 3 هم مقادیر ا ی عددی را برای زمین حساب می کنیم.

1 انرژی ی پتانسیل - کل - توده ی چرخان

انرژی ی پتانسیل - گرانشی ی یک توده

$$U_G = -\frac{G}{2} \int d^3r \int d^3r' \frac{\rho(\mathbf{r}) \rho(\mathbf{r}')}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|} \quad (3)$$

است، که در آن ρ چگالی ی جرمی ی توده است. اگر ρ تغییر کند، انرژی ی پتانسیل - گرانشی هم تغییر می کند، و داریم

$$\delta U_G = -G \int d^3r \int d^3r' \frac{\delta \rho(\mathbf{r}) \rho(\mathbf{r}')}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|} - \frac{G}{2} \int d^3r \int d^3r' \frac{\delta \rho(\mathbf{r}) \delta \rho(\mathbf{r}')}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|}. \quad (4)$$

در جمله ی اول - طرف - راست، انتگرال گیری روی \mathbf{r}' پتانسیل - گرانشی ی اولیه را می دهد. بنابراین،

$$\delta U_G = \int d^3r \delta \rho(\mathbf{r}) \phi_G(\mathbf{r}) - \frac{G}{2} \int d^3r \int d^3r' \frac{\delta \rho(\mathbf{r}) \delta \rho(\mathbf{r}')}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|},$$

$$=: \delta U_1 + \delta U_2, \quad (5)$$

که در آن پتانسیل ϕ_G - گرانشی ρ ناشی از است. در مسئله ρ ما،

$$\rho(\mathbf{r}) = \begin{cases} \rho_0, & r < R \\ 0, & r > R \end{cases}, \quad (6)$$

که در آن

$$\rho_0 := \frac{M}{4\pi R^3/3}, \quad (7)$$

و

$$\rho(\mathbf{r}) + \delta\rho(\mathbf{r}) = \begin{cases} \rho_0, & r < R + \delta R(\hat{\mathbf{r}}) \\ 0, & r > R + \delta R(\hat{\mathbf{r}}) \end{cases}, \quad (8)$$

که در آن

$$r(\hat{\mathbf{r}}) = R + \delta R(\hat{\mathbf{r}}) \quad (9)$$

معادله ρ سطح $\hat{\mathbf{r}}$ توده، و $\hat{\mathbf{r}}$ بردار $\hat{\mathbf{r}}$ یکه ρ شعاعی است.

در نقطه‌ها ρ بیرون ρ کره ρ به شعاع R ، پتانسیل ϕ_G می‌شود

$$\phi_G(\mathbf{r}) = -\frac{GM}{r}. \quad (10)$$

چون مشتق ρ این پتانسیل در $r = R$ پیوسته است، برای $r < R$ هم این رابطه تا مرتبه ρ یک نسبت به $R - r$ درست است. ناحیه ρ انتگرال‌گیری در جمله ρ اول ρ طرف ρ راست ρ (5) از مرتبه ρ δR است. پس اگر برای ρ از (10) استفاده کنیم، جمله ρ اول ρ طرف ρ راست ρ (5) تا مرتبه ρ دو نسبت به δR درست است. به این ترتیب، این جمله می‌شود

$$\begin{aligned} \delta U_1 &= -GM \int d^3r \frac{\delta\rho(\mathbf{r})}{r}, \\ &= -GM \int d\Omega \int_R^{R+\delta R} dr r \rho_0, \\ &= -GM \rho_0 \int d\Omega \frac{(R + \delta R)^2 - R^2}{2}, \end{aligned}$$

زمین چه قدر پخ است؟

$$= -\frac{GM\rho_0}{2} \int d\Omega [2R\delta R + (\delta R)^2]. \quad (11)$$

به نظر می‌رسد در طرف راست این رابطه دو جمله با مرتبه‌ها ی متفاوت هست، جمله ی اول از مرتبه ی یک و جمله ی دوم از مرتبه ی دو. اما چنین نیست. δR باید این قید را بر آورد که حجم توده ی ماده عوض نشود، چون توده تراکم ناپذیر است. پس

$$\int d\Omega \int_0^{R+\delta R} dr r^2 = \int d\Omega \int_0^R dr r^2, \quad (12)$$

یا

$$\begin{aligned} 0 &= \int d\Omega \int_R^{R+\delta R} dr r^2, \\ &= \int d\Omega [R^2 \delta R + R(\delta R)^2], \end{aligned} \quad (13)$$

که در آن تساوی ی دوم تا مرتبه ی دو نسبت به δR درست است. از این جا نتیجه می‌شود

$$\int d\Omega R \delta R = - \int d\Omega (\delta R)^2, \quad (14)$$

و با جاگذاری ی این در (11)،

$$\delta U_1 = \frac{GM\rho_0}{2} \int d\Omega (\delta R)^2. \quad (15)$$

برای محاسبه ی δU_2 ، توجه می‌کنیم که ناحیه ی انتگرال‌گیری از مرتبه ی $(\delta R)^2$ است. بنابراین اگر در انتگرال‌ده به جا ی r و r' بگذاریم R ، نتیجه تا مرتبه ی دو نسبت به δR درست است. داریم

$$\frac{1}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|} = \sum_{l,m} \frac{4\pi}{2l+1} \frac{r_{<}^l}{r_{>}^{l+1}} Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}}) Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}'), \quad (16)$$

[1]، که در آن Y_{lm} ها هم‌آهنگ‌ها ی کروی اند و $r_{<}$ و $r_{>}$ ، به ترتیب کمینه و بیشینه ی $\{r, r'\}$ اند. نتیجه می‌شود δU_2 تا مرتبه ی دو نسبت به δR چنین است.

$$\begin{aligned} \delta U_2 &= -\frac{G}{2R} \int d^3r d^3r' \sum_{l,m} \frac{4\pi}{2l+1} \delta\rho(\mathbf{r}) \delta\rho(\mathbf{r}') Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}}) Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}'), \\ &= -\frac{G\rho_0^2}{2R} \sum_{l,m} \frac{4\pi R^4}{2l+1} \left| \int d\Omega Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) \int_R^{R+\delta R} dr \right|^2, \end{aligned}$$

$$= -\frac{3GM\rho_0}{2} \sum_{l,m} \frac{1}{2l+1} \left| \int d\Omega \delta R(\hat{r}) Y_{lm}^*(\hat{r}) \right|^2. \quad (17)$$

تابع δR را می‌شود بر حسب هم‌آهنگ‌ها Y_{lm} کروی بسط داد:

$$\delta R = \sum_{l,m} a_{lm} Y_{lm}(\hat{r}). \quad (18)$$

در این جا a_{00} تا مرتبه $l=1$ یک نسبت به δR صفر است؛ چون از (14) نتیجه می‌شود تا مرتبه $l=1$ یک نسبت به δR ،

$$\int d\Omega \delta R(\hat{r}) = 0. \quad (19)$$

طرف چپ رابطه Y_{00} بالا برابر $\sqrt{4\pi} a_{00}$ است [1]. پس تا مرتبه $l=1$ یک نسبت به δR ،

$$a_{00} = 0. \quad (20)$$

حالا می‌شود δU_1 و δU_2 را بر حسب a_{lm} ها نوشت. با استفاده از

$$a_{lm} = \int d\Omega \delta R(\hat{r}) Y_{lm}^*(\hat{r}), \quad (21)$$

[1]، نتیجه می‌شود

$$\delta U_1 = \frac{GM\rho_0}{2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l |a_{lm}|^2, \quad (22)$$

و

$$\delta U_2 = -\frac{GM\rho_0}{2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \frac{3}{2l+1} |a_{lm}|^2, \quad (23)$$

که نتیجه می‌دهد

$$\delta U_G = \frac{GM\rho_0}{2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \left(1 - \frac{3}{2l+1}\right) |a_{lm}|^2. \quad (24)$$

دیده می‌شود همه $l=1$ این جمله‌ها مثبت اند، جز جمله‌ها $l=1$ ، که صفر اند. پس اگر انرژی دیگر در کار نمی‌بود، کمینه $l=1$ پتانسیل متناظر با این بود که همه a_{lm} ها صفر باشند، جز a_{1m} ها. اما a_{1m} ها متناظر با انتقال $l=1$ صلب توده اند (تا مرتبه $l=1$)

زمین چه قدر پخ است؟

که البته انرژی ی پتانسیل - گرانشی را عوض نمی کنند. اگر این شرط را می گذاشتیم که مرکز جرم - توده در مبدئی باشد، a_{1m} ها صفر می شدند. حالا به انرژی ی پتانسیل - مرکزگریز بپردازیم. در چارچوب - چرخان با سرعت - زاویه ای ی ω ، باید یک نیرو ی مرکزگریز اضافه کنیم:

$$\mathbf{F}_{cf} = m \omega^2 \mathbf{s}, \quad (25)$$

[2]، که در آن s بردار - شعاع - استوانه ای است، که محور - آن محور - چرخش است. m هم جرم - ذره ای که این نیرو به آن وارد می شود. چون در چارچوب ی که هم راه - توده می چرخد خود - توده ساکن است، نیرو ی لختی ی دیگری لازم نیست [2]. از این جا برای ذره انرژی ی پتانسیل - مرکزگریز -

$$U_{cf} = -\frac{m \omega^2 s^2}{2} \quad (26)$$

نتیجه می شود، که در آن s فاصله تا محور - چرخش است:

$$s = r \sin \theta. \quad (27)$$

در این جا زاویه ی θ نسبت به محور - چرخش است. انرژی ی پتانسیل - مرکزگریز - توده ی چرخان می شود

$$\begin{aligned} U_{cf} + \delta U_{cf} &= -\frac{\rho_0 \omega^2}{2} \int d\Omega \sin^2 \theta \int_0^{R+\delta R} dr r^4, \\ &= -\frac{\rho_0 \omega^2}{2} \int d\Omega \sin^2 \theta \left[\frac{R^5}{5} + R^4 \delta R(\hat{\mathbf{r}}) \right]. \end{aligned} \quad (28)$$

در تساوی ی آخر فقط اولین جمله ی شامل - δR را نگه داشته ایم. با استفاده از

$$P_2(\cos \theta) = \frac{3 \cos^2 \theta - 1}{2}, \quad (29)$$

و با استفاده از (19) (تا مرتبه ی یک نسبت به δR) نتیجه می شود

$$\begin{aligned} \delta U_{cf} &= \frac{\rho_0 \omega^2 R^4}{3} \int d\Omega P_2(\cos \theta) \delta R(\hat{\mathbf{r}}), \\ &= \frac{\rho_0 \omega^2 R^4}{3} \sqrt{\frac{4\pi}{5}} a_{20}. \end{aligned} \quad (30)$$

در این جا از این استفاده شده که

$$P_2(\cos \theta) = \sqrt{\frac{4\pi}{5}} Y_{20}(\hat{\mathbf{r}}), \quad (31)$$

[1]. به این ترتیب، تغییر انرژی پتانسیل کل می شود

$$\begin{aligned} \delta U &:= \delta U_G + \delta U_{cf}, \\ &= \frac{GM\rho_0}{2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \left(1 - \frac{3}{2l+1}\right) |a_{lm}|^2 + \frac{\rho_0 \omega^2 R^4}{3} \sqrt{\frac{4\pi}{5}} a_{20}. \end{aligned} \quad (32)$$

حالت تعادل این انرژی پتانسیل را کمینه می کند (نسبت به a_{lm} ها). دیده می شود در این حالت a_{lm} ها همه صفر اند جز a_{1m} ها و a_{20} . a_{1m} ها متناظر با انتقال اند و با گذاشتن مرکز جرم در مبدی صفر می شوند. پس فقط a_{20} غیر صفر می شود. چون δR حقیقی است، a_{20} هم حقیقی است. در نتیجه a_{20} این رابطه را بر می آورد.

$$GM\rho_0 \left(1 - \frac{3}{5}\right) a_{20} + \frac{\rho_0 \omega^2 R^4}{3} \sqrt{\frac{4\pi}{5}} = 0. \quad (33)$$

(این رابطه با مشتق گیری از δU نسبت به a_{20} به دست می آید.) به این ترتیب،

$$a_{20} = -\frac{5}{6} \sqrt{\frac{4\pi}{5}} \frac{\omega^2 R^4}{GM}, \quad (34)$$

و از آن جا

$$\begin{aligned} \delta R(\hat{\mathbf{r}}) &= -\frac{5}{6} \frac{\omega^2 R^4}{GM} P_2(\cos \theta), \\ &= -\frac{5}{6} \frac{\omega^2 R^2}{g} P_2(\cos \theta), \end{aligned} \quad (35)$$

که در آن g شتاب گرانش در سطح توده است.

2 پتانسیل کل در سطح توده ی چرخان

پتانسیل گرانشی در بیرون کره ای به مرکز مبدی که توده را در بگیرد، از بسط چند قطبی ها به دست می آید. از (16) با $r_> = r$ و $r_< = r'$ نتیجه می شود

زمین چه قدر پخ است؟

$$\phi_G(\mathbf{r}) + \delta\phi_G(\mathbf{r}) = -4\pi G \sum_{l,m} \frac{q_{lm}}{2l+1} \frac{Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}})}{r^{l+1}}, \quad (36)$$

که در آن

$$q_{lm} := \int d^3r Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) r^l \rho(\mathbf{r}). \quad (37)$$

q_{lm} ها چندقطبی‌ها ی جرمی ی توده اند. با توجه به $Y_{00} = (4\pi)^{-1/2}$ نتیجه می‌شود

$$q_{00} = \frac{M}{\sqrt{4\pi}}, \quad (38)$$

که مستقل از شکل توده است. در مورد بقیه ی چندقطبی‌ها،

$$\begin{aligned} q_{lm} &= \rho_0 \int d\Omega Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) \int_0^{R+\delta R} dr r^{l+2}, \\ &= \rho_0 \int d\Omega Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) \left(\frac{R^{l+3}}{l+3} + R^{l+2} \delta R \right), \\ &= \rho_0 R^{l+2} a_{lm}, \quad l \neq 0. \end{aligned} \quad (39)$$

در تساوی ی سوم فقط اولین جمله ی شامل δR در نظر گرفته شده، و در تساوی ی آخر از این استفاده شده که انتگرال Y_{lm} ها صفر است، مگر برا ی $l=0$. به این ترتیب، نتیجه می‌شود بیرون کره ی دربرگیرنده ی توده،

$$\phi_G(\mathbf{r}) + \delta\phi_G(\mathbf{r}) = -\frac{GM}{r} - \frac{GM}{R^2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \frac{3a_{lm} Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}})}{2l+1} \left(\frac{R}{r} \right)^{l+1}. \quad (40)$$

روی سطح توده، $r = R + \delta R$. شعاع کوچک‌ترین کره ی دربرگیرنده ی توده $R + \max(\delta R)$ است. بنابراین تا مرتبه ی یک نسبت به δR ، مقدار $\delta\phi_G$ روی سطح توده برابر است با جمله ی دوم طرف راست (40) به ازای $r = R$. خود ϕ_G روی سطح توده هم تا مرتبه ی یک نسبت به δR می‌شود

$$\phi_G = -\frac{GM}{R + \delta R},$$

$$\begin{aligned}
&= -\frac{GM}{R} + \frac{GM}{R^2} \delta R, \\
&= -\frac{GM}{R} + \frac{GM}{R^2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l a_{lm} Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}}). \quad (41)
\end{aligned}$$

در این جا از این استفاده شده که a_{00} تا مرتبه ی اول نسبت به δR صفر است. به این ترتیب، پتانسیل - گرانشی روی سطح - توده می شود

$$\phi_G + \delta\phi_G = -\frac{GM}{R} + \frac{GM}{R^2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \left(1 - \frac{3}{2l+1}\right) a_{lm} Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}}). \quad (42)$$

توجه کنید که $\delta\phi_G$ روی سطح - توده دو بخش دارد. یک بخش ناشی از آن است که پتانسیل - گرانشی روی سطح - کره حساب نمی شود، متناظر با ضریب - 1 در پرانتز. بخش - دیگر ناشی از این است که به خاطر - تغییر شکل - توده، مقدار - پتانسیل در $r = R$ عوض شده است، متناظر با ضریب - $3/(2l+1)$ در پرانتز. اگر این بخش - دوم را در نظر نمی گرفتیم، ضریب - جمله ها ی $l = 2$ به جا ی $2/5$ می شد 1.

پتانسیل - مرکزگرایز، همان انرژی ی پتانسیل - مرکزگرایز در (26) است، تقسیم بر m :

$$\phi_{cf}(\mathbf{r}) = -\frac{1}{2}\omega^2 r^2 \sin^2 \theta. \quad (43)$$

روی سطح - توده، $r = R + \delta R$. به این ترتیب، این کمیت روی سطح - توده و در پایین ترین مرتبه می شود

$$\begin{aligned}
\phi_{cf} &= -\frac{1}{2}\omega^2 R^2 \sin^2 \theta, \\
&= -\frac{1}{3}\omega^2 R^2 + \frac{1}{3}\omega^2 R^2 P_2(\cos \theta). \quad (44)
\end{aligned}$$

پتانسیل - کل روی سطح - توده، برابر است با جمع - این عبارت با پتانسیل - گرانشی روی سطح - توده، (42):

$$\begin{aligned}
\phi + \delta\phi &= -\frac{GM}{R} - \frac{1}{3}\omega^2 R^2 + \frac{1}{3}\omega^2 R^2 P_2(\cos \theta) \\
&+ \frac{GM}{R^2} \sum_{l=1}^{\infty} \sum_{m=-l}^l \left(1 - \frac{3}{2l+1}\right) a_{lm} Y_{lm}(\hat{\mathbf{r}}), \quad (45)
\end{aligned}$$

زمین چه قدر پخ است؟

که باید ثابت (مستقل از \hat{r}) باشد. دوجمله ی اول - طرف - راست ثابت اند. P_2 هم متناسب با Y_{20} است. پس چون Y_{lm} ها خطی مستقل اند، همه ی a_{lm} ها صفر اند جز a_{20} ، و

$$\left(1 - \frac{3}{5}\right) \frac{GM}{R^2} a_{20} Y_{20}(\hat{r}) + \frac{1}{3} \omega^2 R^2 P_2(\cos \theta) = 0. \quad (46)$$

البته ضریب a_{1m} ها صفر است و آن ها را نمی شود از این جا حساب کرد. اما مرکزجرم - توده باید روی محور - چرخش باشد، در غیر - این صورت یک نیروی خارجی برای چرخاندن - مرکزجرم لازم است. پس مبدئاً را می شود خود - مرکزجرم گرفت، و در این صورت a_{1m} ها صفر می شوند. با محاسبه ی a_{20} از (46)، به همان عبارت - (35) می رسیم.

3 مقدار - پخی ی زمین

با توجه به (35) و با استفاده از (29)، δR در قطب ها ($\theta = 0$) می شود

$$\delta R_p = -\frac{5}{6} \frac{\omega^2 R^2}{g}, \quad (47)$$

و در استوا ($\theta = \pi/2$) می شود

$$\delta R_e = \frac{5}{12} \frac{\omega^2 R^2}{g}. \quad (48)$$

از این جا تفاضل - شعاع در قطب ها و استوا می شود

$$\Delta R = \frac{5}{4} \frac{\omega^2 R^2}{g}. \quad (49)$$

برای زمین،

$$g = 9.8 \frac{\text{m}}{\text{s}^2},$$

$$R = 6.4 \times 10^6 \text{ m}, \quad (50)$$

[3]. ضمناً

$$\omega = \frac{2\pi}{T},$$

$$= 7.3 \times 10^{-5} \text{ s}, \quad (51)$$

که در آن T دوره ی چرخش زمین (24 ساعت) است. از این جا نتیجه می شود

$$\Delta R = 28 \text{ km}. \quad (52)$$

مقدار سنجیده شده ی این کمیت 21 km است [3].

البته توجه داریم که زمین هم گن نیست: چگالی به طرف مرکز زمین زیاد می شود. بنابراین چگالی یی که برای محاسبه ی چندقطبی ها ی گرانشی در (39) ظاهر می شود، کم تر از چگالی ی متوسط (ρ_0) است. در واقع در حالت حدی یی که زمین مثل یک جرم نقطه ای باشد، همه ی چندقطبی ها صفر می شوند جز تک قطبی. پس برای زمین واقعی، نسبت q_{lm} به a_{lm} کم تر از آن ی است که (39) می گوید. این یعنی در (41)، به جا ی $3/(2l+1)$ باید گذاشت $3\alpha_l/(2l+1)$ ، که در آن α_l بین صفر و یک است. بنابراین ضریب a_{lm} در (45) بزرگ تر می شود، و خود a_{20} حالت تعادل کم تر می شود. یعنی پخی ی زمین واقعاً هم باید کم تر از مقدار محاسبه شده برای زمین هم گن (28 km) باشد.

با یک مدل ساده برای چگالی ی زمین، می شود مقدار محاسبه شده برای پخی ی زمین را به تر کرد. فرض کنید چگالی ی زمین به این شکل است.

$$\rho(\mathbf{r}) = \rho_0 f\left(\frac{r}{R + \delta R}\right), \quad (53)$$

که در آن f تابع ی است که میان گین حجمی ی آن روی زمین یک است. معنی ی عبارت بالا آن است که چگالی ی یک نقطه درون زمین، فقط به فاصله ی آن نقطه تا مرکز زمین تقسیم بر طول شعاع ی از زمین که از آن نقطه می گذرد بسته گی دارد، یعنی سطح ها ی هم چگالی متشابه اند. در این صورت (39) چنین اصلاح می شود.

$$q_{lm} = \rho_0 \int d\Omega Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) \int_0^{R+\delta R} dr r^{l+2} f\left(\frac{r}{R + \delta R}\right),$$

زمین چه قدر پخ است؟

$$\begin{aligned}
 &= \alpha_l \rho_0 \int d\Omega Y_{lm}^*(\hat{\mathbf{r}}) \left(\frac{R^{l+3}}{l+3} + R^{l+2} \delta R \right), \\
 &= \alpha_l \rho_0 R^{l+2} a_{lm}, \quad l \neq 0,
 \end{aligned} \tag{54}$$

که در آن

$$\alpha_l := \frac{\int_0^1 dx x^{l+2} f(x)}{\int_0^1 dx x^{l+2}}. \tag{55}$$

از این که میان‌گین f روی کل توده یک است، نتیجه می‌شود α_0 یک است. ضمناً دیده می‌شود اگر f نزولی باشد (که در مورد زمین چنین است) بقیه α_l ها کوچک‌تر از یک اند. در این جا هدف محاسبه α_2 است. این کمیت را می‌شود از روی لختی I چرخشی زمین حول محور چرخش $\hat{\mathbf{s}}$ به دست آورد:

$$\begin{aligned}
 I &= \rho_0 \int d\Omega \sin^2 \theta \int_0^{R+\delta R} dr r^4 f\left(\frac{r}{R+\delta R}\right), \\
 &= \alpha_2 \rho_0 \int d\Omega \sin^2 \theta \int_0^{R+\delta R} dr r^4, \\
 &= \alpha_2 I_0,
 \end{aligned} \tag{56}$$

که در آن I لختی I چرخشی I توده حول محور چرخش $\hat{\mathbf{s}}$ آن است، و I_0 لختی I چرخشی I توده ای با همان شکل و اندازه و جرم اما با چگالی I یک نواخت، حول همان محور. برای زمین،

$$I = 8.1 \times 10^{37} \text{ kg m}^2, \tag{57}$$

[3]. اما لختی I چرخشی I یک کره I یک نواخت حول $\hat{\mathbf{s}}$ یک قطر $\hat{\mathbf{s}}$

$$I_0 = \frac{2}{5} M R^2 \tag{58}$$

است. برای زمین، با توجه به

$$M = 6.0 \times 10^{24} \text{ kg}, \tag{59}$$

[3]، نتیجه می شود

$$I_0 = 9.8 \times 10^{37} \text{ kg m}^2, \quad (60)$$

و از این جا

$$\begin{aligned} \alpha_2 &= \frac{I}{I_0}, \\ &= 0.83. \end{aligned} \quad (61)$$

پس شکل اصلاح شده ی (46) می شود

$$\left(1 - 0.83 \times \frac{3}{5}\right) \frac{GM}{R^2} a_{20} Y_{20}(\hat{\mathbf{r}}) + \frac{1}{3} \omega^2 R^2 P_2(\cos \theta) = 0, \quad (62)$$

و از این جا

$$\begin{aligned} \Delta R &= \frac{1 - (3/5)}{1 - (0.83 \times 3/5)}, \\ &= 0.80 \times \frac{5}{4} \frac{\omega^2 R^2}{g}, \\ &= 22 \text{ km}. \end{aligned} \quad (63)$$

با توجه به مدل ساده ای که به کار رفت، توافق با مقدار تجربی ی 21 km بسیار خوب است. در شکل ساده ی این محاسبه، از فقط سه کمیت R, g و ω استفاده شد و مقدار 28 km به دست آمد. با استفاده از فقط یک کمیت اضافی ی I عدد 22 km به دست آمد. (جرم زمین را می شود از روی R, g و G به دست آورد.) بد نیست توجه کنید که خود خط استوا هم دایره نیست و تفاضل طول نیم قطرهای کوچک و بزرگ آن حدود 200 m است [3].

4 مراجع ها

- [1] John David Jackson; "Classical electrodynamics", 3rd edition (John Wiley & Sons, 1998) chapter 3
- [2] Herbert Goldstein; "Classical mechanics", 2nd edition (Addison-Wesley, 1980) chapter 4
- [3] "CRC handbook of chemistry and physics", 80th edition (The Chemical Rubber Company, 1999) 14-6