

پیشروی ی محور زمین به خاطر ماه و خورشید

mamwad@mailaps.org

محمد خرمی

پیشروی ی محور قطبی ی زمین به خاطر ماه و خورشید بررسی میشود، با در-نظر-گرفتن این که صفحه ی مدار ماه در زمین با صفحه ی مدار زمین در خورشید زاویه میسازد.

0 طرح مسئله

زمین نقطه‌ی نیست و تریب-جرم اش هم کروی-مقارن نیست. به هم این خاطر انرژی ی پتانسیل زمین در میدان گرانشی ی هر جسم دیگری، علاوه بر انرژی ی پتانسیل متناظر با زمین نقطه‌ی یک جمله ی دیگر هم دارد که به جهت محورها ی چسبیده-به-زمین بستگی دارد. این جمله ی ناهمسانگرد در انرژی ی پتانسیل، یک گشتاور میسازد که زمین را میچرخاند. اگر بردار مکان زمین نسبت به مرکز نیرو ی گرانش وارد بر آن وابسته-به-زمان باشد، بخش ناهمسانگرد انرژی-ی-پتانسیل هم وابسته-به-زمان است. اما اگر چرخش زمین به خاطر این بخش ناهمسانگرد، در مقایسه با زمانها ی نعی ی حرکت نسبی ی زمین و مرکز گرانش کند باشد، میشود به جا ی آن انرژی-ی-پتانسیل وابسته-به-زمان میانگین زمانی ی آن را به کار برد. مهمترین جرمها یی که بخش ناهمسانگرد گرانش شان زمین را میچرخاند، ماه و خورشیدند. زمانها ی متناظر با حرکات ماه و زمین نسبت به هم

پیشروی ی محور زمین به خاطر ماه و خورشید

1 ماه (دوره ی گردش ماه در زمین)، 9 سال (دوره ی پیشروی ی حسیض مدار ماه در زمین)، و 19 سال (دوره ی پیشروی ی محور عمود بر مدار ماه در زمین) است. زمان متناظر با حرکت زمین و خورشید نسبت به هم 1 سال (دوره ی مدار زمین در خورشید) است. همه ی اینها از دوره ی چرخش زمین به خاطر بخش ناهمسانگرد انرژی ی پتانسیل گرانشی بسیار کوچکترند. این دوره، چنان که در ادامه دیده خواهد شد، چند-ده-هزار سال است. پس میشود به جا ی بخش ناهمسانگرد انرژی ی پتانسیل گرانشی، میانگین زمانی ی آن را به کار برد.

به علاوه، زمین هر چند کروی-مقارن نیست تقریباً سمتی-مقارن است: تریج-جرم آن تحت چرخش در محور قطبی تغییر نمیکند. حتی اگر چنین نبود، چون دوره ی چرخش زمین در محور قطبی ی ش 1 روز است، که بسیار کمتر از چند-ده-هزار-سال است، میشد به جا ی تریج-جرم زمین میانگین این تریج طی یک دوره ی چرخش را به کار برد. به این ترتیب، بخش ناهمسانگرد انرژی ی پتانسیل گرانشی عملنً به فقط جهت محور قطبی ی زمین بستگی دارد، و از این جهت هم فقط θ ، زاویه ی این محور با عمود بر صفحه ی مدار زمین در خورشید، مهم است. هدف محاسبه ی میانگین بخش ناهمسانگرد انرژی ی پتانسیل گرانشی، و سپس گشتاور حاصل از آن، و در نهایت محاسبه ی آهنگ چرخش زمین به خاطر این گشتاور است.

1 زمین در میدان گرانشی ی یک جسم

زمین در میدان گرانشی ی جسم ی به جرم M است. بردار مکان جسم نسبت به مرکز-جرم زمین را با \mathbf{r} نشان میدهیم. U ، انرژی ی پتانسیل زمین در میدان گرانشی ی این جسم، چنین میشود.

$$U = -GM \int \frac{d^3 r' \rho(\mathbf{r}')}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|}. \quad (1)$$

ρ چگالی ی جرم زمین است. وقت ی جسم گرانش-ساز دور از زمین است، اگر \mathbf{r}' درون زمین باشد \mathbf{r}' بسیار کوچکتر از r است. پس،

$$\frac{1}{|\mathbf{r} - \mathbf{r}'|} = \sum_{l=0}^{\infty} \frac{r'^l}{r^{l+1}} P_l(\hat{\mathbf{r}} \cdot \hat{\mathbf{r}}'). \quad (2)$$

P چندجمله‌ای ی لژاندر [1] است. جمله ی $l = 1$ در طرف راست چنین است.

$$\frac{r'}{r^2} P_1(\hat{r} \cdot \hat{r}') = \frac{\mathbf{r} \cdot \mathbf{r}'}{r^3}. \quad (3)$$

چون مبدئ مرکز - جرم زمین گرفته شده،

$$\int d^3 r' r' \rho(r') = 0. \quad (4)$$

پس جمله ی $l = 1$ در طرف راست (2)، در انتگرال طرف راست (1) سهم ندارد. (e_1, e_2, e_3) را یک کنج یک-متعامد راستگرد میگیریم و زاویه‌ها ی مختصات قطبی نسبت به آن را با (α, β) نشان میدهم.

$$P_l(\hat{r} \cdot \hat{r}') = \frac{4\pi}{2l+1} \sum_{m=-l}^l \overline{Y_{lm}(\alpha, \beta)} Y_{lm}(\alpha', \beta'). \quad (5)$$

Y هماهنگ کروی ست. اگر ρ نسبت به e_3 سمتی-مقارن باشد، یعنی $\rho(r', \alpha', \beta')$ مستقل از β' باشد، در طرف راست (1) انتگرال همه ی جملات شامل $Y_{lm}(\alpha', \beta')$ بر β' صفر میشود، مگر m صفر باشد. پس، از جملات طرف راست (5) فقط جمله ی $m = 0$ در طرف راست (1) سهم دارد. به این ترتیب، با استفاده از

$$\frac{4\pi}{2l+1} \overline{Y_{l0}(\alpha, \beta)} Y_{l0}(\alpha', \beta') = P_l(\cos \alpha) P_l(\cos \alpha') \quad (6)$$

و روابط قبلی،

$$U = -\frac{GM M_E}{r} + U_a, \quad (7)$$

که M_E جرم زمین و U_a بخش ناهمسانگرد انرژی ی پتانسیل است:

$$U_a = -\frac{GM}{r} \sum_{l=2}^{\infty} \frac{P_l(\cos \alpha)}{r^l} \int d^3 r' r'^l P_l(\cos \alpha') \rho(r'). \quad (8)$$

وقت ی فاصله ی جسم تا زمین خیل ی بزرگتر از اندازه ی زمین است، مهمترین جمله در طرف راست (8) بالا جمله ی $l = 2$ است. طرف راست (8) را با هم بن جمله تقریب میکنم. از

$$r'^2 P_2(\cos \alpha') = \frac{3(\mathbf{e}_3 \cdot \mathbf{r}')^2 - r'^2}{2}, \quad (9)$$

نتیجه میشود

$$\int d^3 r' r'^2 P_2(\cos \alpha') \rho(r') = \frac{I_1 + I_2 - 2I_3}{2}, \quad (10)$$

که I_j لختی دورانی زمین حول e_j است. تقارن سمتی حول e_3 نتیجه میدهد

$$I_2 = I_1. \quad (11)$$

به این ترتیب،

$$U_a = \frac{GM}{r^3} (I_3 - I_1) P_2(\cos \alpha), \quad (12)$$

که R شعاع زمین است. اینجا e_3 هم ان محور قطبی زمین است، چون ρ نسبت به محور قطبی زمین است که سمتی - متقارن است. به این ترتیب α زاویه r با محور قطبی زمین است.

2 میانگین مداری

زاویه r با محور قطبی زمین ثابت نیست. گیرم r بر یک صفحه (Π) حرکت میکند. بردار p یک عمود بر این صفحه را با p ، و زاویه e_3 با p را با γ نشان میدهم. دیده میشود

$$\cos \alpha = \sin \gamma \cos \chi, \quad (13)$$

که χ زاویه تصویر e_3 بر Π با r است. گیرم r یکنواخت بر یک دایره حرکت میکند. در این صورت میانگین مداری بر زمان هم ان میانگین مداری بر χ است. به این ترتیب،

$$EX_1[\cos^2 \alpha] = \frac{1}{2} \sin^2 \gamma, \quad (14)$$

که $EX_1(x)$ میانگین مداری x بر زمان است. با استفاده از رابطه y بالا و

$$P_2(x) = \frac{3x^2 - 1}{2}, \quad (15)$$

نتیجه میشود

$$EX_1[P_2(\cos \alpha)] = -\frac{1}{2} P_2(\cos \gamma), \quad (16)$$

یا

$$EX_1(U_a) = \frac{GM}{r^3} (I_3 - I_1) \left[-\frac{P_2(\cos \gamma)}{2} \right]. \quad (17)$$

3 میانگین بر تغییر مدار

مدار ماه دُر زمین ثابت نیست. از جمله بردار عمود بر صفحه ی مدار ماه دُر زمین، دُر بردار عمود بر صفحه ی مدار زمین دُر خُرشید میچرخد. این یعنی در (17) برای ی ماه، γ ثابت نیست. گیرم n یک بردار یکه ی ثابت است که p دُر آن میچرخد. زاویه ی p با n را با η نشان میدهم. e_3 را هم ثابت میگیرم و زاویه ی آن با n را با θ نشان میدهم. در این صورت،

$$\cos \gamma = \cos \eta \cos \theta + \sin \eta \sin \theta \cos \psi, \quad (18)$$

که ψ زاویه ی تصویر p بر صفحه ی عمود بر n با تصویر e_3 بر صفحه ی عمود بر n است. گیرم چرخش p دُر n یکنواخت است. در این صورت میانگین بر تغییر مدار هم ان میانگین بر ψ است. میانگین \mathfrak{X} بر مدار را با $EX_2(\mathfrak{X})$ نشان میدهم. دیده میشود

$$EX_2[P_2(\cos \gamma)] = P_2(\cos \eta) P_2(\cos \theta), \quad (19)$$

یا

$$EX_2[EX_1(U_a)] = \left[-\frac{P_2(\cos \eta)}{2} \right] \frac{GM}{r^3} (I_3 - I_1) P_2(\cos \theta). \quad (20)$$

n بردار یکه ی عمود بر صفحه ی مداری ی زمین دُر خُرشید است. θ (برای زمین) تقریباً 23.5° است. η زاویه ی p با n است. این زاویه برای ی خُرشید صفر، و برای ماه تقریباً 5° است (مثلن [2]).

4 انرژی-ی-پتانسیل مئثر، گستاور، و پیشروی

رابطه ی (20) یک انرژی-ی-پتانسیل مئثر برای زمین در (بخش ناهمسانگرد) میدان گرانشی ی یک جسم دیگر میدهد. طرف چپ (20) را با U_{eff} نشان میدهم. این انرژی-ی-پتانسیل یک

پیشروی ی محور زمین به خاطر ماه و خورشید

گشتاور به زمین وارد میکند، که آن را با T نشان میدهیم:

$$\mathbf{T} = -\mathbf{b} \frac{\partial U_{\text{eff}}}{\partial \theta}, \quad (21)$$

که \mathbf{b} یک بردار یکه عمود بر \mathbf{n} و \mathbf{e}_3 است، چنان که کنج $(\mathbf{n}, \mathbf{e}_3, \mathbf{b})$ راستگرد است:

$$\mathbf{n} \times \mathbf{e}_3 = \mathbf{b} \sin \theta. \quad (22)$$

به این ترتیب،

$$\mathbf{T} = \mathbf{n} \times \mathbf{e}_3 \frac{\partial U_{\text{eff}}}{\partial (\cos \theta)}, \quad (23)$$

یا،

$$\mathbf{T} = \mathbf{n} \times \mathbf{e}_3 \left[-\frac{P_2(\cos \eta)}{2} \right] \frac{GM}{r^3} (I_3 - I_1) (3 \cos \theta). \quad (24)$$

این گشتاور L (تکانه ی زاوییی ی ناشی از چرخش زمین) را تغییر میدهد:

$$\dot{\mathbf{L}} = \mathbf{T}. \quad (25)$$

تغییر L چنین است که L در بردار \mathbf{n} میچرخد. اگر Ω (سرعت زاوییی ی این چرخش) خیل ی کوچکتر از ω (سرعت زاوییی ی چرخش زمین در \mathbf{e}_3) باشد، L عملن هم ان است که از چرخش زمین در \mathbf{e}_3 میثاید:

$$\mathbf{L} = I_3 \omega \mathbf{e}_3. \quad (26)$$

$$\dot{\mathbf{L}} = (\Omega \mathbf{n}) \times \mathbf{L}. \quad (27)$$

به این ترتیب،

$$\Omega = \left[-\frac{P_2(\cos \eta)}{2} \right] \frac{GM}{r^3} \frac{I_3 - I_1}{I_3} \frac{3 \cos \theta}{\omega}, \quad (28)$$

پارامترهای A و B را چنین معرفی میکنم.

$$A = \frac{3 G M_E y}{4 \pi \omega R^3} \frac{I_3 - I_1}{I_3} \cos \theta, \quad (29)$$

$$B = \frac{M}{M_E} \left(\frac{R}{r} \right)^3 P_2(\cos \eta), \quad (30)$$

که R شعاع زمین و y سال است. بر حسب اینها،

$$\Omega = -B A \frac{2\pi}{y}. \quad (31)$$

رُشن است که A تابع مشخصات فقط زمین است، در حالی که B به مشخصات جسمی که زمین در میدان گرانشی آن است هم بستگی دارد.

5 مقدارهای عددی

زمین پخ است، شعاع قطبی آن کمتر از شعاع استوایی آن است. گیرم چگالی زمین در هر نقطه به فقط نسبت فاصله آن نقطه تا مرکز زمین به شعاع زمین در جهت این نقطه بستگی دارد. در این صورت،

$$\frac{I_3 - I_1}{I_3} = \frac{2 R_e^2 - (R_e^2 + R_p^2)}{2 R_e^2}, \quad (32)$$

که R_e شعاع استوایی و R_p شعاع قطبی زمین است. اختلاف این شعاعها خیلی کوچکتر از هر کدام است. پس یک تقریب خوب این است که

$$\frac{I_3 - I_1}{I_3} = \frac{R_e - R_p}{R}. \quad (33)$$

با مقدارهای عددی (از مثلن [2]) برای زمین، ماه (M)، و خورشید (S)، نتیجه میشود

$$A = 0.49 \times 10^3. \quad (34)$$

$$B_M = 5.55 \times 10^{-8}. \quad (35)$$

$$B_S = 2.57 \times 10^{-8}. \quad (36)$$

پیشروی ی محور زمین به خاطر ماه و خورشید

از جمله دیده میشود اثر ماه تقریباً 2 برابر اثر خورشید است. عملن هم ماه هست و هم خورشید، و (31) چنین میشود.

$$\Omega = -(B_M + B_S) A \frac{2\pi}{y}. \quad (37)$$

از اینجا یک ذره برای پیشروی ی محور قطبی ی زمین (چرخش e_3 در n) به دست میآید. این ذره را با T نشان میدهم:

$$T = \frac{y}{(B_M + B_S) A}. \quad (38)$$

با عددها ی بالا،

$$T = 25\,000 \text{ y}. \quad (39)$$

مقدار ی که برای T به دست آمده (کم ی بیشتر از 25 000 سال) با مقدار واقعی (کم ی کمتر از 26 000 سال) اندک ی تفاوت دارد. یک علت استفاده از تقریب (33) است. دُ-طرف این رابطه اندک ی با هم تفاوت دارند:

$$\frac{R_e - R_p}{R} = 3.35 \times 10^{-3}. \quad (40)$$

$$\frac{I_3 - I_1}{I_3} = 3.27 \times 10^{-3}. \quad (41)$$

استفاده از (41) به جا ی (33) و (40)، به مقدار ی برای T مینجامد که کم ی کمتر از 26 000 سال است.

6 پانوشتها

[1] Legendre

[2] Kenneth R. Lang; "Astrophysical data: planets and stars" (Springer, 1992)