

نوسانات آزاد اجرام زمین‌گونه

یوسف ثبوتی

مرکز تحصیلات تكمیلی در علوم پایه، گاوادزنگ زنجان

۹

بخش فیزیک - دانشگاه شیراز

دربافت نسخه نهایی: ۷ شهریور ۱۳۷۴

تاریخ دریافت: ۳ خرداد ۱۳۷۴

چکیده

در این بررسی مقدماتی، نوسانات آزاد یک جرم کروی خودگراننده مشکل از هسته مرکزی سیال و پوسته جامد بررسی شده است. نوسانات آزاد زمین واقعی، تا آنچه که فرض تقارن کروی و همسانگردی قابل قبول باشد، نباید از نوسانات مدل مورد بحث به دور باشد. هدف اصلی از این بررسی در این مرحله، آشنایی با پیچیدگیهای ریاضی مسئله است تا کسب داده‌های عددی قابل انطباق به زمین واقعی.

۱ - مقدمه

پرداخته‌اند (پکریز و دیگران ۱۹۶۱، زیوانسکی و گیلبرت ۱۹۷۱، لوه ۱۹۷۳، داهلن ۱۹۹۲) و امروزه نوسانات آزاد زمین کم‌ویش موضوع کتب درسی شده است (مناهن و جیت ۱۹۸۱ و تیزایر ۱۹۸۹). با همه این احوال به نظر می‌رسد زمین‌فیزیکدانانی که به نوسانات زمین پرداخته‌اند و اخترفیزیکدانانی که مطالعه وجوده ارتعاشی ستارگان را پیشه ساخته‌اند به یک زبان حرف نزده‌اند و مفاهیم فیزیکی مورد نظر خود را در قالب ساختار ریاضی مشترک بیان نکرده‌اند. در این مقاله سعی شده است گوشاهی از این خلا پر شود. در صفحات آینده طبقه‌بندی وجوده ارتعاشی اجرام زمین‌گونه به موازات آنچه برای ستارگان معمول است و به شرحی که در بالا اشاره شد بررسی خواهد شد.

۲ - معادلات حرکت

برای اجرام خودگراننده کروی معادلات تعادل عبارت‌اند از

$$\nabla p + \rho \nabla U = 0 \quad (1-\text{الف})$$

$$\nabla^2 U = 4\pi G\rho \quad (1-\text{ب})$$

که در آن $(r, \rho, p, U(r))$ به ترتیب چگالی، فشار، و پتانسیل جاذبه هستند. همچنین فرض می‌شود که در حالت تعادل

در سال ۱۹۴۱ کولینگ نوسانات اجرام سماوی سیال را به دو دسته طبقه‌بندی کرد. امواج آکوستیک یا P که در آن، همانند امواج صوتی متعارف، تغییرات فشار نقش اول را بازی می‌کند و دسته دیگر امواج S که در آن، مانند حرکات هم‌رفته، تغییرات چگالی بر اثر دما نیز در سیالات است (ثبوتی، ۱۹۸۱). نخست نیروهای ناشی از تغییرات فشار که می‌کوشند حالت سیال را به وضع تعادل برگردانند و نوسانات صوتی را به وجود آورند، دوم نیروهای غوطه‌وری که از تغییرات چگالی با دما، بدون تغییر محسوس در فشار به وجود می‌آیند و می‌کوشند عنصر تغییر چگالی یافته را به حرکت هم‌رفته وادارند. نیروی اول هم در قسمت سیال و هم در قسمت جامد زمین و نیروی دوم در هسته سیال آن وجود دارد. علاوه بر اینها، در پوسته جامد زمین نیروهای کشسان بر شی نیز وجود دارند و نوسانات مخصوص به خود تولید می‌کنند. انتظار می‌رود که طیف وجوده نوسانی زمین شامل سه گروه صوتی، هم‌رفته، و بر شی باشد. مبانی ریاضی این طبقه‌بندی در صفحات آینده این نوشتار روشن خواهد شد.

نوسانات آزاد زمین برای نخستین بار در زلزله کامچاتکا سال ۱۹۵۲، توسط بینوف مشاهده شد (گارلن ۱۹۷۹ و ژاکوب ۱۹۹۳). تناوب ثبت شده ۵۷ دقیقه بود. از آن تاریخ به بعد پژوهشگران متعددی به بررسی نظری و رصدی مسئله

۳ - فضای هیلبرت

باتوجه به هرمیتی بودن عملگر ω ، بردارهای ویژه معادله (۲) متعلق به یک فضای هیلبرت خواهند بود و تشکیل مجموعه کامل متعامد به هم خواهند داد. نخست به بررسی ساختار این فضای می پردازیم.

فرض می کیم H یک فضای برداری خطی و ضرب نرده‌ای در آن به صورت زیر باشد

$$(\xi, \rho\eta) = \int \rho \xi^* \cdot \eta d^3x \quad (5)$$

اگر $(\xi\rho\eta)$ صفر باشد دو بردار ξ و η متعامد به هم خواهند بود و به همین مفهوم می توان H را به سه زیرفضای متعامد تقسیم کرد. بنابراین از قضیه هلمهولتز که از تبدیل پیمانه‌ای خاص روی قضیه متعارف هلمهولتز به دست می آید می توان نوشت

$$\rho\xi = -\rho\nabla\phi_p + \nabla\times A \quad , \quad \nabla\cdot A = 0 \quad (6)$$

که در آن $\phi_p(r)$ یک پتانسیل نرده‌ای و $A(r)$ پتانسیل برداری است (ثبتوتی ۱۹۸۱). بردار اخیر را می توان به دو صورت مستقل از هم انتخاب کرد. فرض کنیم \hat{A} بردار واحد در امتداد r و $\phi_p(r)$ دوتابع نرده‌ای اختیاری باشند. دو بردار مستقل و بدون دیورژانس هستند. حال به اعتبار این گفته‌ها می توان نوشت

$$\xi = \xi_p + \xi_g + \xi_t \quad ; \quad \xi_p, \xi_g, \xi_t \in H \quad (7)$$

که در آن

$$\xi_p = -\nabla\phi_p \quad (\text{الف}) \quad (7)$$

$$\rho\xi_g = \nabla\times A_g = \nabla\times\nabla\times(\hat{r}\phi_g), \quad (\text{ب}) \quad (7)$$

$$\rho\xi_t = \nabla\times A_t = \nabla\times\nabla\times\nabla\times(\hat{r}\phi_t). \quad (\text{ج}) \quad (7)$$

تجزیه ξ به سه بردار ξ_p و ξ_g و ξ_t یک تجزیه متعامد است و می توان نشان داد

$$(\xi_\alpha, \rho\xi_\beta) = 0, \quad \alpha \neq \beta, \quad \alpha, \beta = g, p, t. \quad (8)$$

درستی معادله (۸) برای (g, p) یا (t, p) که در آن ξ مشتق از پتانسیل نرده‌ای است و بردارهای ξ_m یا ξ_m مشتق از پتانسیل برداری هستند روشن است. تحقیق درستی آن برای (g, p) نیازمند مقداری محاسبه است. قراردادن بسط هارمونیک بردارهای ξ_g و ξ_t از معادلات (۱۰) در معادله (۸) و

$p = p(\rho)$ و بنابراین $\Delta p = \frac{dp}{d\rho} \Delta\rho$ است. فرض کنیم دستگاه از حالت تعادل خود انحراف پیدا کند و جزء جرمی که در محل r است به اندازه (r, t) جایبه جا شود. سرعت و شتاب آن ξ و $\dot{\xi}$ خواهد بود و به همین اعتبار تغییرات δp و δU و δU را در نقطه r به وجود خواهد آورد. معادلات حرکت برای ξ به شرح زیر خواهد بود که از خطی کردن معادلات حرکت سیال - جامد نتیجه می شود

$$-\rho\ddot{\xi}_i = \omega_{ij}\dot{\xi}_j = \frac{\partial\delta p}{\partial x^i} + \delta\rho\frac{\partial U}{\partial x^i} + \rho\frac{\partial\delta U}{\partial x^i} = \frac{\partial}{\partial x^j} \left[\mu \left(\frac{\partial\dot{\xi}_i}{\partial x^j} + \frac{\partial\dot{\xi}_j}{\partial x^i} - \frac{2}{3}\nabla\cdot\xi\delta_{ij} \right) \right] \quad (2)$$

که در آن μ ضریب سختی مولفه جامد است.
از معادله پیوستگی نتیجه می شود

$$\delta\rho = -\nabla\cdot(\rho\xi) \quad (3-\text{الف})$$

با فرض اینکه هم حرکت جزء جرم جایبه جاشده و هم تغییرات لاغرانژی فشار (یعنی تغییرات در فشار جزء جایبه جا شده و نه در نقطه ثابت r) بی دررو است نتیجه می شود

$$\delta p = -\gamma p \nabla\cdot\xi - \nabla p \cdot \xi = -\gamma p \nabla\cdot\xi - \frac{dp}{d\rho}(\delta\rho + \rho\nabla\cdot\xi), \quad (3-\text{ب})$$

تغییرات در پتانسیل گرانشی به نوبه خود از معادله پواسون به دست می آید:

$$\nabla^2\delta U = 4\pi G\delta\rho \quad \text{یا} \quad \delta U = -G \int \delta\rho(r') |r-r'|^{-1} d^3x' \quad (3-\text{ج})$$

باتوجه به معادلات (۳)، معادله (۲) یک معادله خطی برداری برای ξ است و می توان نشان داد که عملگر ω در آن هرمیتی است. بنابراین می توان بستگیهای زمانی کمیات مختلف را به صورت $e^{i\omega t}$ نوشت و معادله (۲) را به صورت زیر درآورد

$$\omega^2 = \frac{W}{S}, \quad \text{حقبی} \quad \omega^2, \quad \text{که در آن} \quad (4-\text{الف})$$

$$W = \int \xi^* \cdot \omega \xi d^3x \quad (4-\text{ب})$$

$$S = \int \rho \xi^* \cdot \xi d^3x \quad (4-\text{ج})$$

که در آن $\Theta(r)$ متغیر پلی ترویی مدل و n اندیس پلی ترویی است. متغیر پلی ترویی، که از معادله لین - امدن پیروی می‌کند، با روابط $\alpha = p^{l+1} r^m$ و $\phi_{\alpha}(r) = \phi_p(r)$ تعریف می‌شود و در شرایط مرزی $Y_{lm}(\theta, \varphi) = Y_{l0}(\theta)$ در معادله (۱۰) صدق می‌کند (چاندراسکهار ۱۹۳۹). دلیل گنجاندن متغیر پلی ترویی در معادلات (۹) تامین شرایط مرزی برای مؤلفه‌های مختلف ζ است. برای جزئیات بیشتر به ثبوتی (۱۹۷۷، ۱۹۸۱، ۱۹۸۶) مراجعه شود.

به ازای هر یک از توابع $Y_{lm}(\theta, \varphi)$ ، می‌توان از معادلات (۷) بردار تغییر مکان نظری ζ را حساب کرد:

$$\zeta_p^{li} = \left[-\partial_r \phi_p^{li} Y_{lm}, -\frac{1}{r} \phi_p^{li} \partial_\theta Y_{lm}, -\frac{im}{r \sin \theta} \phi_p^{li} Y_{lm} \right] \quad (10-\text{الف})$$

$$\zeta_g^{li} = \left[\frac{l(l+1)}{r} \phi_g^{li} Y_{lm}, \frac{1}{r} \partial_r \phi_g^{li} \partial_\theta Y_{lm}, \frac{im}{r \sin \theta} \partial_r \phi_g^{li} Y_{lm} \right] \quad (10-\text{ب})$$

$$\zeta_t^{li} = \left[0, \frac{im}{r \sin \theta} \phi_t^{li} Y_{lm}, -\frac{1}{r} \phi_t^{li} \partial_\theta Y_{lm} \right] \quad (10-\text{ج})$$

مجموعه بردارهای هارمونیک کروی معادلات (۱۰)، $a=p,g,t$ متعامد و کامل است و زیرفضای H را می‌پوشاند.

۶- روش‌های عددی

فرض کنیم $\omega_i = \omega^2$ مقدار ویژه‌ای برای معادله (۲)، و ζ_k بردار ویژه متناظر آن باشد. زیرنگاشت ζ در اینجا شامل همه مشخصات مقادیر ویژه، اعم از l, m, t, g, p است. همچنین فرض کنیم $\zeta = \zeta_k$ مجموعه پایه‌ای برای فضای H باشد. بردار ζ را بر حسب Z_{ki} بسط می‌دهیم

$$\zeta_i = \zeta_k Z_{ki} \quad (11)$$

که در آن Z_{ki} ضرایب بسط و مقادیر ثابتی‌اند. بسط خطی بردارهای ویژه ζ بر حسب بردارهای پایه ζ_k و منظور کردن ضرایب بسط Z_{ki} به مثابه پارامترهای وردشی در حساب تغییرات، به روش ریلی - ریتز موسوم است. معادله (۲) را از طرف چپ در ζ ضرب می‌کنیم و روی حجم دستگاه انتگرال می‌گیریم

$$(\zeta_j, \omega \zeta_k) Z_{ki} = (\zeta_j, \rho \zeta_k) Z_{ik} \varepsilon_i \quad (12-\text{الف})$$

انتگرال‌گیری روی زوایای θ و φ با توجه به اینکه (۲) متقارن نیازمند مقداری محاسبه است. قراردادن بسط هارمونیک بردارهای ζ و ζ_k از معادلات (۱۰) در معادله (۸) و انتگرال‌گیری روی زوایای θ و φ با توجه به اینکه (۲) متقارن کروی دارد متعامد بودن ζ و ζ_k را نیز نشان خواهد داد. بنابراین فضای H به سه زیرفضای $\{\zeta_p\}$ و $\{\zeta_g\}$ و $\{\zeta_t\}$ متعامد تجزیه می‌شود. علی‌الاصول هر بردار ویژه معادله (۲) که یک وجه نوسانی مدل مورد نظر است دارای هر سه مؤلفه p و g و t است. ولی خصوصیات معادله طوری است که وجود نوسانی نیز به سه دسته متمایز از هم تقسیم می‌شوند و در هر دسته یکی از مؤلفه‌های p یا g یا t مسلط است و دیگر مؤلفه‌ها کوچک‌اند. در زیر معادلات (۱۴) دوباره به این موضوع اشاره شده است.

۴- تقارن O(3)

با فرض کروی بودن مدل خودگرانته در حالت تعادل و اینکه کمیتهای p و g و t در این حالت تنها به اندازه بردار r بستگی دارند می‌توان نشان داد که عملگر w دارای تقارن O(3) است و با عملگرهای J_z و J_x و J_y تکانه زاویه‌ای، $J_z = \epsilon_{ijk} \partial_i \phi_k$ دارای مجموعه توابع ویژه مشترک‌اند. حکم اخیر به معنای زیر است: توابع ویژه J_z و J_x هارمونیکهای کروی، $Y_{lm}(\theta, \varphi)$ هستند. به ازای هر (l, m) سه بردار هارمونیک کروی از نوع بردارهای معادلات (۱۰) می‌توان به وجود آورد. بردارهای ویژه تansor w ترکیبی‌ای خطی مناسبی از بردارهای معادلات اخیر به ازای همان (l, m) خواهند بود و بر بردارهای ناشی از هر (l', m') دیگر متعامد خواهند بود.

۵- حساب تغییرات

به اعتبار هرمیتی بودن عملگر w مقادیر و توابع ویژه آن را می‌توان با حساب تغییرات به دست آورد. در روش تغییرات ریلی - ریتز که در این بررسی به کار رفته است به شرح زیر عمل می‌شود.

(الف) برای هر یک از توابع نردهای ϕ_p و ϕ_g و ϕ_t ، پس از بسط هارمونیک کروی و جدا کردن بستگی‌های زاویه‌ای آن، سه مجموعه کامل از چند جمله‌ای‌های z انتخاب می‌شود. مجموعه‌های مورد استفاده در این بررسی برای ساختارهای پلی ترویی عبارت اند از

$$\phi_p^{li} = r^{l+2i}, i = 0, 1, \dots \quad (9-\text{الف})$$

$$\phi_g^{li} = \Theta^{n+1} r^{l+2i+1}, i = 0, 1, \dots \quad (9-\text{ب})$$

$$\phi_t^{li} = \Theta^{n+2} r^{l+2i+2}, i = 0, 1, \dots \quad (9-\text{ج})$$

$$Z = \begin{bmatrix} Z_{pp} & Z_{pg} \\ Z_{gp} & Z_{gg} \\ & Z_{tt} \end{bmatrix} \quad (12-ج)$$

ماتریس E نیز بنایه تعریف قطری است و دارای بلوک‌بندی زیر است

$$E = \begin{bmatrix} E_p & & \\ & E_g & \\ & & E_t \end{bmatrix} \quad (12-د)$$

پس از پیدا کردن Z و قرار دادن آن در معادله (۱۰) و تفکیک بلوک‌بندی آن، سه دسته جواب به شرح زیر تشخیص داده می‌شود

$$\xi_p = \xi_p Z_{pp} + \xi_g Z_{pg} \quad (12-\text{الف})$$

$$\xi_g = \xi_p Z_{pg} + \xi_g Z_{gg} \quad (12-\text{ب})$$

$$\xi_t = \xi_t Z_{tt} \quad (12-\text{ج})$$

در معادله (۱۲-الف) محاسبات نشان می‌دهند که جمله اول سمت راست جمله غالب است، یعنی

$$(\xi_p Z_{pp}, \rho \xi_p Z_{pg}), (\xi_g Z_{pg}, \rho \xi_g Z_{gg})$$

به همین اعتبار ξ_t ها وجود نوسانی p نامیده می‌شوند. در معادله (۱۲-ب) جمله دوم سمت راست، جمله مسلط است. بنابراین ξ_t ها وجود نوسانی g خوانده می‌شوند. اینکه در معادلات (۱۲) یکی از مولفه‌های p یا g یا t بزرگتر از مولفه‌های دیگر ظاهر می‌شود ناشی از انتخاب مناسبی است که برای بردارهای پایه $\{\cdot\}$ انجام شده است. این انتخاب نیز با توجه به سه نیروی موجود در معادله (۲) حرکت، یعنی نیروی ناشی از δp ، نیروی ناشی از δg و δU ، و نیروی برشی متناسب با μ ، صورت پذیرفته است. بردارهای $\{\cdot\}$ بر نقش δp و به تبع آن δt تأکید می‌گذارند و اختلالات آکوستیکی را سبب می‌شوند. بردارهای $\{\cdot\}$ ، بر عکس، حرکات "نوع" هم رفتی را بر می‌انگیزند که در معادله (۲) به خاطر نبودن فرایندهای برگشت‌ناپذیر، از نوع چسبندگی و غیره، یا به نوسانات g منجر می‌شوند و یا به حرکاتی که با زمان نمونه‌نمایی دارند می‌انجامند. حالت اخیر وقتی است که شرط شوارتشیلید برای حرکات هم رفتی برآورده شده باشد:

$$\left(\frac{\partial p}{\partial p}_{ad} - \frac{\partial p}{\partial p} \right) > 0$$

که در آن عناصر ماتریس‌های مختلف به سهولت از معادله (۱۲-الف) خوانده می‌شود. ماتریس Z به طور همزمان S و W را قطری می‌کند

$$Z^{\dagger} S Z = I \quad (\text{ماتریس واحد}) \quad (12-\text{ج})$$

$$Z^{\dagger} W Z = E \quad (12-\text{د})$$

منظور از حل معادله (۱۲-الف) قطری کردن همزمان S و W به شرح فوق و یافتن ماتریس E و Z است. این عمل در تقریب‌های مختلف، به شرح زیر، امکان‌پذیر است: در معادله (۱۲-ب) ماتریسها $n \times n$ هستند. تحدید آنها به ماتریس‌های $n \times n$ با n های فزاینده این امکان را فراهم می‌کند که معادله در تقریب‌های متوالی حل شود. جوابهای E برای یک n بخصوص دقیقتر و بنایه "اصل می‌نیم" که از طبیعت هرمیتی ماتریس‌های W و S ناشی می‌شود کوچکتر از جوابهای نظری برای $m < n$ خواهد بود.

۱-۳ طبقه‌بندی وجود نوسانی

تقسیم بردارهای پایه به سه دسته $\{\cdot\}_p$ و $\{\cdot\}_g$ و $\{\cdot\}_t$ تقسیم هر یک از ماتریس‌های معادله (۱۲-ب) و درنتیجه خود معادله (۱۲-ب) به بلوک‌های pp و pg و غیره را به دنبال دارد. نظر به متعامد بودن ξ_t ها که در معادله (۸) آمده است ماتریس S بلوک‌های غیر قطری ندارد:

$$S = \begin{bmatrix} S_{pp} & & \\ & S_{gg} & \\ & & S_{tt} \end{bmatrix} \quad (13-\text{الف})$$

محاسبات مفصل و نسبتاً طولانی ماتریس W را به شرح زیر می‌دهد

$$W = \begin{bmatrix} W_{pp} & W_{pg} & \\ W_{gp} & W_{gg} & \\ & & W_{tt} \end{bmatrix} \quad (13-\text{ج})$$

این ساختار نشان می‌دهد که بلوک tt معادله (۱۲-ب) مستقل از تاثیر بلوک‌های دیگر قابل حل است و بردارهای ویژه حاصل منحصراً یک ترکیب خطی از بردارهای $\{\cdot\}$ هستند. این دسته از جوابها را وجود نوسانی t به اعتبار چنبره‌ای بودن آنها نامگذاری خواهیم کرد. به سبب وجود بلوک‌های W_{pp} و W_{pg} و W_{tt} وجود نوسانی دیگر ترکیبی از بردارهای ξ_p و ξ_g را خواهد بود. بنابراین ساختار ماتریس Z نیز، که بردارهای $\{\cdot\}$ را بر حسب پایه $\{\cdot\}$ می‌دهد همان ساختار ماتریس W خواهد بود:

پرداختن به جزئیات که ظرایف محاسباتی معادله (۱۲-ب) را نشان دهد و پیچیدگیهای جوابها را بنمایاند نیست. خواننده علاقه‌مند می‌تواند به مقالات نویسنده که در بخش "مراجع" آمده و به مراجع دیگری که در این مقالات اشاره شده است مراجعه کند.

نقش $\{\zeta\}$ ها نیز روش است - تنها حرکات برشی در قسمت جامد مدل را که در آن $\theta \neq 0 \mu$ است نشان می‌دهند. محاسبات عددی برای ساختارهای پلی تربوپی انجام شده است. محاسبات برای زمین واقعی به دنبال خواهد آمد. در نوشته مقدماتی و کوتاه حاضر بیش از آنچه که در بالا آمد مجال

مراجعها

1. S., Chandrasekhar, *Stellar structure* Univ. Chicago Press, (1939).
2. T. G., Cowling, *Roy. Astron. Soc., Monthly Notices*, **101** (1941) 367.
3. F. A., Dahlen, *Geophys. J. Int.*, (1922) **111**, 11-31.
4. A. M., Dziewonski, and F., Gilbert, *Nature*, **234** (1971) 456.
5. G. D., Garland, *Gerge Introduction to Geophysics*, second edition, W. B. Sounders Company, Toronto, (1979).
6. J. A., Jacobs, *Deep Interior of the earth*, London, (1993).
7. Jit, Singh, Sarra and Ben-Menahen, Ari, *Seismic Waves and Sources*, Springer, (1981).
8. C., Luh, Peter *Free Oscillation of the Laterally Inhomogenous Earth*, *Geophysics. J. R. Astro. Soc.* **32** (1973) 187-202.
9. C. L., Pekeris, Z., Alterman, and H., Jarosch, *Phys. Rev.*, (1961) 122, 1692.
10. Y., Sobouti, *Astron. Astrophys.*, (1977) **55**,327.
11. Y., Sobouti, *Astron. Astrophys.*, (1981) **100**, 319.
12. Y., Sobouti, *Astron. Astrophys.*, (1986) **169**,95.
13. R., Teisseyre, *Gravity and Low Frequency Geodynamics*, PWN-Polish Scientific Publishers, Warzawa, (1989).