## جداسازی امواج بالارونده و پایینرونده در دادههای پروفیل لرزهای قائم با استفاده از تجزیهٔ مقدار تکین

احسان ذبیحی نائینی'، امین روشندل کاهو' و حمیدرضا سیاهکوهی<sup>\*\*</sup>

<sup>ا</sup> دانشجوى دكترى ژئوفيزيك، مۇسسە ژئوفيزيك، دانشگاه تهران، ايران <sup>۲</sup> استاديار گروه فيزيك زمين، مۇسسە ژئوفيزيك، دانشگاه تهران، ايران

(دریافت: ۸۴٬۱۱٬۱۱ ، پذیرش نهایی: ۸۵٬۶٬۲۸)

## چکیدہ

جداسازی امواج پایینرونده و بالارونده از یکدیگر، در تفسیر دادههای پروفیل لرزهای قائم از اهمیت بسیار زیادی برخوردار است. در این مقاله با استفاده از تلقی ویژهتصویر از روش تجزیهٔ مقدار تکین برای جداسازی امواج پایینرونده و بالارونده از یکدیگر استفاده شده و نتایج، با روش f-k در مورد دادههای مصنوعی و واقعی مقایسه شدهاند.

استفاده از روش فوریه دوبعدی f-k برای این منظور نیازمند نمونهبرداری یکنواخت در زمان و مکان است. در استفاده از روش فیلتر میانه برای تفکیک امواج بالارونده و پایینرونده از هم، لازم است یکی از رویدادها با دقت خوبی به خط شوند. با توجه به نتایج بهدست آمده از اعمال روش تجزیهٔ مقدار تکین بر روی دادههای واقعی و مصنوعی، میتوان بیان کرد که روش تجزیهٔ مقدار تکین بهخاطر نیاز نداشتن به نمونهبرداری منظم و به خط شدگی دقیق، ترجیح داده میشود. همچنین با توجه به مبانی نظری ویژهتصویرها، تضعیف نوفه بهطور خودکار در حین اجرای پردازش از دیگر مزایای این روش است. شایان ذکر است که نگارندگان، نرمافزار لازم برای این مطالعه را تدوین کردهاند.

واژههای کلیدی: مقدار تکین، ویژه تصویر، امواج بالارونده، امواج پایینرونده

## ۱ مقدمه

کاربرد روش پروفیل لرزهای قائم در عملیات لرزهای به مثابهٔ ابزاری برای تعیین ضرایب بازتاب، شناسایی بازتابندههای لرزهای، ساخت ردلرزه در محل چاه و مقایسهٔ آن با دادههای لرزهنگاری سطحی و لرزهنگاشت مصنوعی، مطالعهٔ خواص فیزیکی سنگها و تضعیف امواج تکراری، مشخص کردن گسلها و غیره شناخته شده است (هاردج، ۲۰۰۰ و کسل، ۱۹۸۴). یک بخش امواج پایینرونده از بالاروندهها است که با توجه به دامنهٔ مرحلهٔ پردازشی از آنجا اهمیت پیدا کرده است که مقدمهٔ ساخت ردلرزه در محل چاه با استفاده از دادههای پروفیل لرزهای قائم و مقایسهٔ آن با دادههای لرزهای لرزهای کرده است که

سطحی است (هاردج، ۲۰۰۰).

یک روش ملموس برای جداسازی این دو مؤلفهٔ موج، استفاده از اختلاف در سرعت فاز ظاهری آنها و فیلتر سرعت یا f-k است (ترتیل و همکاران، ۱۹۶۷ و سوپراجیتنو و گرینهالق، ۱۹۸۵). از معایب این روش نیاز به نمونهبرداری منظم در امتداد محور زمان و دورافت است. روش دیگر که از فیلتر میانه استفاده می کند، نیاز به اندازه گیری دقیق زمان اولین رسید دارد (هاردج، ۲۰۰۰). این مقاله مسئله را از دیدگاه دیگری که نیاز به نمونهبرداری منظم در امتداد زمان و دورافت و اندازه گیری دقیق زمان اولین رسید ندارد، مورد بررسی قرار می دهد. این روش بر اساس تجزیهٔ مقدار تکین (SVD) ماتریس دادههای پروفیل لرزهای قائم که شیفت

زمانی استاتیکی به آنها اعمال شده کار میکند. در مقطع پردازش شدهٔ حاصل از SVD نهتنها امواج پایینرونده و بالارونده به خوبی از یکدیگر جدا شدهاند بلکه نسبت سیگنال به نوفهٔ مقطع حاصل نیز افزایش یافته است.

## ۲ تجزیهٔ مقدار تکین (SVD)

روش تبدیل جزء اصلی (-transformation) به شکلهای متفاوت در پردازش دادههای لرزهای به کار رفته و نتایج مطلوبی از آن حاصل شده است (جونز، ۱۹۸۵؛ همون و ماک، ۱۹۷۸ و سیاهکوهی، ۱۳۷۹).

SVD روش تبدیل جزء اصلی را از دیدگاه دیگری بررسی می کند (فریری و آلریچ، ۱۹۸۸) و چون در محاسبات ماتریسی و پردازش تصویر ابزار بسیار قدرتمندی است (ریچاردسون و زانت، ۲۰۰۵؛ آندرس و هانت، ۱۹۷۷ و آستر و همکاران، ۲۰۰۳) در این مقاله از این روش استفاده شده است.

ماتریس دادههای لرزهای با 
$$M$$
 ردلرزه و  $N$  نمونه  
در هر ردلرزه را به صورت رابطهٔ (۱) درنظر می گیریم.  
 $X_{N \times M} = \{x_{ij}\}, i = 1, 2, \cdots N; j = 1, 2, \cdots M$  (۱)

$$\mathbf{X}_{N \times M} = \mathbf{U}_{N \times N} \boldsymbol{\Lambda}_{N \times M} \mathbf{V}_{M \times M}^{\mathrm{T}}$$
(Y)

که در آن، T بیانگر ترانهاده ماتریس و U یک ماتریس متعامد N×N، که ستون i ام آن بردار ویژهٔ i ام، u<sub>i</sub>، ماتریس XX<sup>T</sup> است و رابطهٔ (۳) برای آن برقرار است.

$$\mathbf{X}\mathbf{X}^{\mathrm{T}}\mathbf{u}_{\mathrm{i}} = \eta_{\mathrm{i}}^{2}\mathbf{u}_{\mathrm{i}} \tag{(*)}$$

V یک ماتریس متعامد M×M است، که ستون i ام آن بردار ویژهٔ i ام، v<sub>i</sub> ، ماتریس X<sup>T</sup>X است و رابطهٔ (۴) برای آن برقرار است.

$$\mathbf{X}^{\mathrm{T}}\mathbf{X}\mathbf{v}_{\mathrm{i}} = \mathbf{\eta}_{\mathrm{i}}^{2}\mathbf{v}_{\mathrm{i}} \tag{(f)}$$

م یک ماتریس قطری  $M \times M$  با مقادیر تکین  $\lambda_i = +\sqrt{\eta_i^2}$  در امتداد قطر است. رابطهٔ (۲) را می توان به صورت رابطهٔ (۵) بازنویسی کرد.

$$\mathbf{X} = \sum_{i=1}^{r} \lambda_i \mathbf{u}_i \mathbf{v}_i^{\mathrm{T}}$$
 (5)

که در آن، r نشاندهندهٔ مرتبهٔ (Rank) ماتریس است. فاکتور u<sub>i</sub>v<sub>i</sub> یک ماتریس N×N با مرتبهٔ واحد

X است که ویژه تصویر (i eigenimage) ام ماتریس X نامیده می شود (آندرس و هانت، ۱۹۷۷). همان طور که از رابطهٔ (۵) دیده می شود، سهم بازسازی X از ویژه تصویر متناظر یک مقدار تکین خاص با اندازهٔ آن مقدار تکین متناسب است. از آنجا که مقادیر تکین به ترتیب بزرگی منظم شدهاند، بزرگترین سهم در بازسازی X در چند ویژه تصویر اول نهفته است.

برای ماتریس X که نشاندهندهٔ مقطع لرزمای است، همهٔ M ردلرزمها مستقل خطی بوده و هیچ ردلرزمای را نمی توان به صورت ترکیب خطی I-M ردلرزهٔ دیگر نوشت، در چنین حالتی X دارای مرتبهٔ کامل M بوده و همهٔ <sub>i</sub>۸ها مخالف صفرند. بنابراین بازسازی کامل X نیازمند همهٔ ویژه تصویرها است.

از طرف دیگر در حالتی که همهٔ M ردلرزهها مضربی از یکدیگر باشند، همهٔ ردلرزهها وابستهٔ خطیاند، مرتبهٔ X برابر یک است و به طور کامل با ویژه تصویر اول مرتبهٔ λ<sub>1</sub>u<sub>1</sub>v<sub>1</sub><sup>T</sup> بازسازی میشود. در حالت کلی بسته به وابستگی خطی که بین ردلرزهها وجود دارد X را می توان از چند ویژه تصویر اول بازسازی کرد.

۳ کاربرد SVD در VSP دادههای VSP پردازش نشده بهواسطهٔ مشکلات متعدد به طور خام قابل تفسیر نیست و نیازمند پردازشهای خاص

است. الگوریتمهای متفاوتی برای تقویت بازتابهای بالاروندهٔ اولیه، تضعیف بازتابهای تکراری و حذف نوفهها در پردازش دادههای VSP به کار برده میشود. ویرایش دادهها، اندازه گیری زمان اولین رسید، اعمال تصحیحات استاتیکی، جداسازی امواج پایینرونده از پردازشی مرسوم در VSP هستند. طراحی اپراتورهای واهم آمیخت پیشگو از روی امواج پایینرونده و کاربرد آن در تضعیف تکراریها در امواج بالارونده و دادههای لرزهٔ سطحی، از جمله کاربردهای مهم VSP هستند (گرامی، ۱۳۸۰). بنابراین یکی از مراحل مهم پردازش دادههای VSP، جداسازی امواج بالارونده و پایینرونده نیز برای ما مطلوب است. با توجه به مفاهیم ذکر شده در قسمتهای قبل، مرحلهٔ اول در جداسازی امواج بالارونده

از پایین رونده با استفاده از SVD اندازه گیری زمان اولین رسیدها است. سپس این زمان به ردلرزهها اضافه یا کم می شود تا در حد امکان بسته به هندسهٔ بازتابنده، بالاروندهها یا پایین روندهها به خط شوند. در این حالت ماتریس مقطع لرزهای به مقادیر تکین تجزیه می شود و با سعی و خطا، بالاروندهها از پایین روندهها جدا می شوند. در شکل ۱ دادههای پروفیل لرزهای قائم مصنوعی از یک مدل زمین شناسی ساده با سه لایهٔ افقی (مطابق جدول ۱) بدون در نظر گرفتن تکراری ها نشان داده شده است.

جدول ١. مشخصات لايه هاي مدل مصنوعي.

ضخامت (m)	سرعت (ms <sup>-1</sup> )	لايه
۲۰۰	٨٠٠	اول
٤٠٠	10	دوم
٩٠٠	20	سوم



شکل ۱. دادههای پروفیل لرزهای قائم مصنوعی از مدل زمین شناسی جدول ۱.

در شکل ۲ دادههای پروفیل لرزهای قائم در حوزهٔ f-k نمایش داده شده است. با طراحی یک فیلتر در این حوزه، ناحیهٔ مربوط به پایینروندهها (ناحیهٔ A) حذف می شود که نتيجهٔ حاصل، در شکل ۳-الف نشان داده شده است. به دليل وجود الياسينگ مكانى دادەھا نمىتوان ناحية مربوط به پایینروندهها را بهطور کامل حذف کرد، بنابراین در امواج بالاروندهٔ جداشده، مقداری از امواج پایینرونده نیز مشاهده می شود. دوباره فیلتر f-k روی داده ها اعمال می شود، با این تفاوت كه اين بار ناحية مربوط به بالارونده ها (ناحية B) حذف می شود و پایین رونده ها از بالارونده ها جدا می شوند. نتیجهٔ این جداسازی نیز در شکل ۳- ب نشان داده شده است. در این حالت نیز مانند حالت قبل، مشکل الیاسینگ مکانی دادهها خود را با حضور مقداری از امواج بالارونده در امواج پایینرونده نشان میدهد. البته با توجه به ماهیت فيلتر f-k ديده مي شود كه در هر دو حالت، علاوه بر تضعيف امواج نامطلوب، امواج مطلوب نيز تا حدى تضعيف شدهاند.

به منظور جداسازی بالاروندهها و پایینروندهها در VSP با استفاده از SVD بایستی یک وابستگی خطی در امواج مورد نظر وجود داشته باشد. چنین فرایندی در مراحل

F-K Transform Of VSP Section 100 90 80 70 60 requency (Hz) 50 40 30 20 10 O -0.1 0.1 -0.05 0.05

**شکل ۲.** دادههای پروفیل لرزهای قائم شکل ۱ در حوزهٔ f-k، ناحیهٔ A برای حذف پایینروندهها و ناحیهٔ B برای حذف بالاروندهها بهکار میروند. C نشاندهندهٔ امواج الياس شده مكاني است.



یردازشی معمول در VSP با اعمال شیفت استاتیکی به هر ردلرزه اجرا می شود و با این کار، بالارونده ها یا یایین رونده ها بسته به هندسهٔ بازتابنده ها و با اندازه گیری زمان اولین رسید و اعمال شیفت استاتیکی به جلو یا به عقب، تقريباً به خط می شوند. چنانچه جداسازی امواج بالارونده هدف باشد، بایستی امواج بالارونده به خط شوند و اگر هدف جداسازی امواج پایینرونده است، بایستی امواج پایین رونده به خط شوند. در شکل ۴-الف و ب نتیجهٔ اعمال شیفت استاتیکی به جلو و عقب به هر ردلرزه به اندازهٔ زمان اولین رسید در همان ردلرزه، نشان داده شده است. در قسمت (ج) و (د) شکل ۴ به ترتیب منحنی بزرگی مقادیر تکین برای دو مقطع بهدست آمده نشان داده شده است. همان طور که در این نمودارها دیده می شود، سه مقدار تکین اول برای حالت (الف) دارای بیشترین بزرگیاند و بنابراین سه ویژه تصویر متناظر با آنها برای بازسازی بالاروندهها مناسب هستند. در مورد حالت (ب)، اولین مقدار تکین دارای بیشترین بزرگی است و بنابراین اولین ویژه تصویر متناظر با آن برای بازسازي يايين روندهها مناسب است.





شکل ۳. (الف) امواج بالارونده جدا شده با فیلتر f-k. (ب) امواج پایینرونده جدا شده با فیلتر f-k. پیکانها نشاندهندهٔ امواج الیاس مکانی هستند که پس از فیلتر باقی ماندهاند.



**شکل ٤**. (الف) دادههای پروفیل لرزهای قائم مصنوعی شکل ۱ با اعمال شیفت استاتیکی به جلو. (ب) دادههای پروفیل لرزهای قائم مصنوعی شکل ۱ با اعمال شیفت استاتیکی به عقب. (ج) منحنی بزرگی مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به جلو. (د) منحنی بزرگی مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به عقب.

شکل ۵-الف نتیجهٔ بازسازی بالارونده ا با سه ویژه تصویر قسمت (ج) را نشان می دهد و نتیجهٔ بازسازی پایین رونده ها با کمک اولین ویژه تصویر قسمت (د) در شکل ۵- د نشان داده شده است. نتایج بازسازی امواج بالارونده و پایین رونده با استفاده از ۸ ویژه تصویر نیز برای مقایسه به ترتیب در شکل های ۵- ج برای امواج بالارونده و ۵- د برای امواج پایین رونده نشان داده شده اند. همان طور که مشاهده می شود، با در نظر گرفتن ویژه تصویر های بیشتر مقداری از امواج نامطلوب در هر مرحله وارد نتایج می شود.

له وارد نایج می شود. در شکل ۶–الف مقطع پروفیل لرزهای قائم حاوی

نوفه و در شکل ۶- ب مقطع VSP در حوزهٔ f-k نشان داده شده است. مانند حالت بدون نوفه امواج پایینرونده با حذف ناحیهٔ مربوط به بالاروندهها، جدا میشوند که نتایج در شکل ۶- ج نشان داده شده است. شکل ۶- د نتیجهٔ جداسازی امواج بالارونده از پایینرونده با حذف ناحیهٔ مربوط به پایینروندهها را نشان میدهد. نتایج کار با استفاده از SVD نیز در شکل ۷ نشان داده شده است. همان طور که مشاهده می شود در حالت نوفه دار نیز روش SVD برتری خود را حفظ کرده و در عین حال نسبت سیگنال به نوفه را نیز افزایش داده است.



شکل ۵. (الف) امواج بالارونده جدا شده با استفاده از روش SVD با سه ویژه تصویر اول (شکل ٤- ج). (ب) امواج پایینرونده جدا شده با استفاده از روش SVD با اولین ویژه تصویر (شکل ٤- د). (ج) امواج بالارونده جدا شده با استفاده از روش SVD با هشت ویژه تصویر اول (شکل ٤- ج). (د) امواج پایینرونده جدا شده با استفاده از روش SVD با هشت ویژه تصویر اول (شکل ٤- د).



شکل ٦. (الف) دادههای پروفیل لرزهای قائم مصنوعی از مدل زمین شناسی جدول ۱ به همراه نوفه. (ب) مقطع VSP به همراه نوفه در حوزهٔ f-k. (ج) امواج پایینرونده با استفاده از فیلتر f-k. (د) امواج بالارونده با استفاده از فیلتر f-k.

۴ اعمال روش روی دادههای واقعی این قسمت نتایج حاصل از اعمال روش های جداسازی f-k و SVD روی دادههای واقعی را نشان میدهد.

در شکل ۸-الف دادههای واقعی نشان داده شده است. دادهها مربوط به یک عملیات دورافت صفر است. در شکل ۸- ب مقطع f-k دادههای واقعی نشان داده شده است. مانند دادههای مصنوعی در دو مرحله با حذف ناحیهٔ

مربوط به امواج نامطلوب، امواج مطلوب بهدست آمدهاند که نتایج آن برای امواج بالارونده و پایینرونده به ترتیب در شکل های ۸- ج و ۸- د نشان داده شده است.

در ادامه، برای جداسازی امواج بالارونده و پایینرونده از یکدیگر با استفاده از روش SVD، ابتدا بایستی زمان اولین رسیدها انتخاب می شدند. بعد از انتخاب زمان اولین رسیدها، برای جداسازی امواج بالاروند، مقدار

زمان اولین رسید موج در عمق هر ردلرزه به آن افزوده شد تا بالارونده ها به خط شوند. سپس با استفاده از روش SVD و استفاده از اولین ویژه تصویر، امواج بالارونده بازسازی شد که نتیجهٔ آن در شکل ۹- ب آورده شده است و نمودار مربوط به بزرگی مقادیر تکین نیز در شکل ۹-الف نشان داده شده است. در مرحلهٔ بعد برای جداسازی امواج پایینرونده مقادیر زمان اولین رسید در هر عمق از ردلرزهٔ مربوطه کسر شد تا امواج پایینرونده به خط شوند. سپس با استفاده از دو ویژه تصویر اول، امواج پایینرونده بازسازی شد که نتایج در شکل ۹- د نشان داده شده است. نمودار مربوط به بزرگی مقادیر تکین در این حالت در شکل ۹- ب نشان داده شده است.



 جداسازی امواج با استفاده از روش SVD نسبت به روش فیلتر f-k از دقت بسیار بالایی چه در حالت حضور نوفه و چه در حالت بدون نوفه برخوردار است، زیرا همانطورکه در نتایج حاصل از دادههای مصنوعی و واقعی دیده شد، روش تجزیهٔ مقدار تکین نوفهها را به ماتریسهای ویژه تصویر متناظر با مقادیر تکین انتهایی (کوچک) نسبت داده و به طور خودکار در بازسازی با مقادیر تکین بالا دخالتی نمی کند و باعث افزایش نسبت سیگنال به نوفه می شود.



**شکل ۷**. (الف) منحنی بزرگی مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به جلو. (ب) منحنی بزرگی مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به عقب. (ج) امواج بالارونده با سه ویژهتصویر اول (شکل ۷–الف). (د) امواج پایینرونده با اولین ویژهتصویر (شکل ۷– ب).



**شکل ۸** (الف) مقطع VSP واقعی. (ب) مقطع f-k دادههای VSP واقعی. (ج) امواج بالاروندهٔ جداشده با استفاده از روش فیلتر f-k. (د) امواج پایینروندهٔ جداشده با استفاده از روش فیلتر f-k.



**شکل ۹**. (الف) مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به جلو دادههای واقعی. (ب) مقادیر تکین برای مقطع شیفت داده شده به عقب دادههای واقعی. (ج) امواج بالارونده با اولین ویژهتصویر. (د) امواج پایینرونده با دو ویژهتصویر اول.

- ۲. با توجه به نظریهٔ تبدیل فوریه، برای اعمال روش f-k روی دادهها نیاز به نمونهبرداری منظم زمانی و مکانی است. این در حالی است که روش SVD برای جداسازی امواج از یکدیگر، نیازی به نمونه برداری منظم زمانی و مکانی ندارد.
- ۳. در روش SVD نیازی به انتخاب دقیق زمان اولین رسیدها نیست.
- ۴. جداسازی امواج پایینرونده نسبت به جداسازی امواج

بالارونده بهدلیل قویتر بودن این امواج در مقطع VSP از دقت و کیفیت بیشتری برخوردار است، زیرا مقدار تکین این امواج اختلاف بیشتری با سایر مقادیر تکین نسبت به حالت جداسازی بالاروندهها دارند.

 ۵. انتخاب دقیق تعداد ویژه تصویرهای مورد نیاز برای بازسازی امواج موردنظر، علاوه بر نمودار بزرگی مقادیر تکین، نیاز به سعی و خطا نیز دارد. vertical seismic profiling: Geophysics, 53, 778-785.

- Hardage, B. A., 2000, Vertical seismic profiling: Principles, New York, Pergamon.
- Hemon, C., and Mace, D., 1978, The use of the Karhunen-Loeve transformation in seismic data-processing: Geophys. Prospect. 26, 600-626.
- Jones, I. F., 1985, Applications of the Karhunen-Loeve transform in reflection seismology: Ph.D. thesis, Univ. of British Columbia.
- Richardson, M. R., and Zandt, G., 2005, Inverse problems in geophysics, A set of lecture notes.
- Suprajitno, M., and Greenhalgh, S. A., 1985, Separation of upgoing and downgoing waves in vertical-seismic-profiling by contour-slice filtering: Geophysics, **50**, 950-962.
- Treitel, S., Shanks, J. L., and Frazier, C. W., 1967, Some aspects of fan filtering: Geophysics, **32**, 789-800.

منابع

- Andrews, H. C., and Hunt, B. R., 1977, Digital image restoration: Prentice-Hall, New Jersey.
- Aster, R. C., Borchers, B., and Thurber, C., 2003, Parameter estimation and inverse problems, course note.
- Cassell, B., 1984, Interactive VSP-CDP mapping in complex media: 54th Ann. Internat. Mtg.
- Freire, S. L. M., and Ulrych, T. J., 1988, Application of singular value decomposition to