(پژوهشی)

وارونسازی دادههای لرزهای به روش مهاجرت زمانی معکوس حداقل مربعات بهینه

فرزاد مرادپوری ۱*

 ۱- استادیار، گروه مهندسی معدن، دانشکده فنی و مهندسی، دانشگاه لرستان (دریافت: خرداد ۱۳۹۹، پذیرش: آبان ۱۳۹۹)

چکیدہ

با توجه به ضعف روشهای تصویرسازی لرزهای پر تو – مبنا، استفاده از روشهای تصویرسازی معادله موج – مبنا همانند روش مهاجرت زمانی معکوس (RTM) به عنوان یک جایگزین مناسب در سالهای اخیر مورد توجه زیادی قرار گرفته است. اما از آنجایی که تصویرسازی به روش RTM مستقیم با استفاده از بازسازی میدانموج و شرط تصویرسازی همبستگی عرضی انجام میشود منجر به تولید پدیدههای کاذب میشود. همین مسئله از چالشهای عمده استفاده از این روش محسوب میشود. از این رو در مقاله حاضر به منظور مرتفع نمودن این مشکل از وارونسازی دادههای لرزهای با ترکیب دو عملگر مدلسازی روش RTM و مهاجرت حداقل مربعات برای تولید تصویر زیرسطحی استفاده میشود. بهطوری که مهاجرت زمانی معکوس حداقل مربعات (LSRTM) با استفاده از روش تندترین کاهش و در قالب گرادیان معمولی و تطبیقی بهصورت یک فر آیند تکراری شامل مهاجرت مستقیم و مهاجرت وارون برای حل مسئله حداقل مربعات اجرا میشود تا یک مدل عمقی بهتر بر مبنای حداقل مربعات به دادهای مشاهدهای بهارزش شود. سپس تصاویر مهاجرتیافته حاصل از وارون سازی به روش MTRTM با استفاده از دو الگوریتم معرفی شاهدهای برازش شود. سپس تصاویر مهاجرتیافته حاصل از وارون سازی به روش MTRTM با استفاده از دو الگوریتم معرفی شده در مهاجرت وارون برای حل مسئله حداقل مربعات اجرا میشود تا یک مدل عمقی بهتر بر مبنای حداقل مربعات به دادهای مشاهدهای بهرازش شود. سپس تصاویر مهاجرتیافته حاصل از وارون سازی به روش MTRTM با استفاده از دو الگوریتم معرفی شده در می مردارهای مختلف ارائه و ضمن مقایسه با همدیگر با روشRTM سنتی نیز مقایسه شدهاست. نتایج تصاویر مهاجرتیافته نشان از تکرارهای مختلف ارائه و ضمن مقایسه با همدیگر با روشRTM سنتی نیز مقایسه شردهاست. ندی یکر همانند مقدار خطا، حساسیت مهبود تصویر در روش HSTM با رویکرد گرادیان تطبیقی داشته و این مقایسه شره مهایی دیگر همانند مقدار خطا، حساسیت به مول در موق به مدل بازتاب پزدیری واقعی، با هم مقایسه شده و نشان از برتری روش گرادیان تطبیقی دارد.

كلمات كليدى

وارونسازی، مهاجرت زمانی معکوس، مهاجرت وارون، حداقل مربعات، تندترین شیب

^{*} عهدهدار مكاتبات: moradpouri.fa@lu.ac.ir

۱– مقدمه

مهاجرت یکی از مراحل اصلی پردازش دادههای لرزهای بوده و هدف اصلی آن تصویر نمودن بازتابندهها در جای واقعی خود و کاهش اثرات ناشی از پراش ۱ است. روشهای مختلفی برای مهاجرت دادههای لرزهای وجود دارد. الگوریتمهای مهاجرت عمقی و زمانی مرسوم با استفاده از برونیابی میدانهای موج چشمه و گیرنده و اعمال شرایط تصویرسازی، تصاویر لرزهای را تولید می کنند [۱]. عدم تطابق کامل بین اصول تصویربرداری ایدهال و فیزیک پیچیده در شرايط واقعى دلالت بر أن دارد كه هميشه بين خروجي روشهای مهاجرت و مدل واقعی زمین اختلافاتی وجود دارد. از آنجایی که این اختلاف اجتناب ناپذیر است، یک راهحل برای به حداقل رساندن آن، پیشنهاد وارونسازی^۲ دادههای لرزهای برای تصحیح تصویر مهاجرتیافته به سمت بازتاب پذیری واقعی است. بازتاب پذیری^۳ به زبان ساده میزان انرژی بازتابی است که از تفاوت سرعت و چگالی در دو لایه مختلف ناشی می شود و بصورت امپدانس صوتی^۴ یا ضریب بازتاب⁶ نيز معرفي ميشود.

با تکیه بر موفقیت وارونسازی کامل موج⁶ برای ساخت مدل سرعت، می توان وارون سازی بر مبنای برازش داده را برای تصویرسازی لرزهای اعمال کرد. برخی محققین از جمله شوستر (۱۹۹۳) و نمث و همکاران (۱۹۹۹) الگوریتمهای تصویرسازی مبتنی بر وارونسازی را برای مواجهه با کاستی های تصویر سازی لرزه ای مرسوم پیشنهاد دادند [۳،۲]. نمث و همکاران (۱۹۹۹)، روش وارونسازی حداقل مربعات را برای خنثی سازی پدیده های کاذب روش مهاجرت كيرشهف پيشنهاد دادند. اخيرا، راهحلهاى حداقل مربعات بر اساس روش مهاجرت زمانی معکوس^۷ (RTM) و با استفاده از روشهای مختلف وارونسازی توسط محققین زیادی مورد استفاده قرار گرفتهاست [۲-۴]. تصاویر حاصل از این روش دارای کیفیت بهتری نسبت به نتایج حاصل از الگوریتمهای مهاجرت سنتی از نظر تعدیل پدیدههای کاذب، روشنایی و بهبود دامنه دارد[٨-١٠]. به موازات تحقيقات فوق، محققين بسیاری نیز بر روی بهبود مستقیم روش مهاجرت زمانی معکوس تمرکز نموده و با بهبود روشهای انتشار موج، توسعه شرط تصویرسازی ۸ و یا حذف پدیده های کاذب استفاده کرده و در این راستا گام برداشتهاند [۱۱-۱۴].

در مقایسه با الگوریتمهای مهاجرتی که بهطور مستقیم شرایط تصویرسازی را اعمال میکنند، روش تصویرسازی بر

مبنای وارونسازی، تصاویر عمقی را از طریق وارونسازی حداقل مربعات وتصحيح مي كند. از اين رو، آن را مهاجرت حداقل مربعات ۱۰ می نامند که معمولاً شامل چند مرحله مهاجرت مستقیم و مهاجرت وارون^{۱۱} است. به دلیل تکرارهای متعدد، روش حداقل مربعات این مزیت اصلی را دارد که می تواند به تدریج خطاهای ایجاد شده توسط مهاجرت اولیه ناشی از محدودیتهای نظری یا عملی را برطرف كند. بهطور خاص، وقتى از روش RTM بهعنوان عملگر مهاجرت و مهاجرت وارون برای انجام مهاجرت حداقل مربعات (LSM) استفاده مىكنيم، به آن روش مهاجرت زمانی معکوس حداقل مربعات (LSRTM) گفته می شود. در روش LSRTM از حل دو طرفه معادله موج برای تصویرسازی از ساختارهای پرشیب و پیچیده استفاده می شود. به طوری که مزایای استفاده از روش LSM را به کار گرفته و تصویر RTMرا به سمت بازتاب پذیری واقعی، دامنه و مکان دقیق ساختارها سوق میدهد. دونگ و همکاران (۲۰۱۲) نشان دادند که LSRTM می تواند وضوح تصویر را به میزان قابل توجهی بهبود بخشد و پدیدههای کاذب را خنثی کند[۴].

دوکات^{۱۲} و همکاران (۲۰۰۰) مهاجرت حداقل مربعات با استفاده از روش کیرشهف را با اعمال یک شرط منظمسازی ارائه کردند[۱۵]. هو^{۱۳} و همکاران (۲۰۰۱) و یو^{۱۴} و همکاران (۲۰۰۶) از روش مهاجرت حداقل مربعات در حوزه عدد موج و با فرض یک محیط لایه ای محلی برای کاهش زمان محاسبات استفاده نمودند[۱۷،۱۶]. یوکی و شوستر^{۱۵} (۲۰۰۹) از مهاجرت حداقل مربعات سریع و فیلتر کردن برای تصویر نمودن بازتابهای اولیه و چندگانههای استفاده كردند [1۸]. بعدها تركيب روش مهاجرت حداقل مربعات و روش RTM مورد استفاده قرارگرفت و دی و شوستر^{۱۶} (۲۰۱۳) از روش LSRTM بر مبنای موج تخت^{۱۷} استفاده کردند[۱۹]. برخی از محققین نیز با استفاده از روشهای تقریب مختلف، ماتریس هسیان وارون^{۱۸} را تقریب زده و سعی در بهبود تصویر مهاجرتیافته با استفاده از روش LSRTM داشتند [۲۱،۲۰]. برخی از محققین نیز برای تصویرسازی بازتابهای اولیه و چندگانه و حذف نوفهها از تعداد تکرار زیاد در الگوریتم وارونسازی ارائه شده استفاده نمودند [۲۳،۲۲]. ليو (۲۰۱۶)، با استفاده از شرط تصويرسازی همبستگی عرضی، گرادیان مورد استفاده در روش LSRTM را بهبود بخشید [۲۴]. زنگ و همکاران (۲۰۱۶) با تغییر پارامترهای مهاجرت همانند (پنجره مهاجرت^{۱۹}) سعی در بهبود روش

LSRTM داشتند [۲۵]. سان^{۲۰} و همکاران (۲۰۱۷) از روش گرادیان مزدوج در فرآیند وارون سازی به روش LSRTM استفاده نمودند [۲۶]. همچنین لیو^{۲۱} و همکاران (۲۰۱۸)، روش کدگذاری فاز تصادفی در قالب گسترش ثابت هندسه برداشت را به کار گرفتند[۲۷].

لذا در مقاله حاضر از تلفیق^{۲۲} دو روش RTM و LSM برای تولید تصویر لرزهای زیرسطحی استفاده می شود، بهطوری که این فرآیند تکراری با ترکیب مهاجرت حداقل مربعات با عملگر مدلسازی زمانی معکوس و با استفاده از دو روش وارونسازی گرادیان معمولی و تطبیقی انجام خواهد گرفت. بنابراین انتظار می رود که نتیجه و کیفیت تصویر سازی حاصل از روش فوق از نتایج هرکدام از روشهای فوق به تنهایی بهتر بوده و ظهور پدیدههای کاذب در تصویر مهاجرت يافته مرتفع گردد.

۲– وارونسازی دادههای لرزهای

با فرض خطی بودن مسئله مدلسازی و مهاجرت دادههای لرزهای، می توان طبق رابطه (۱) نوشت:

 $d = G_m$

به طوری که d بردار مدل داده های لرزه ای ثبت شده، m بردار پارامترهای مدل بازتابپذیری و G ماتریس کرنل یا ماتریس حساسیت^{۳۲} نام دارد که در اینجا عملگر مدلسازی پیشرو^{۲۴} (مهاجرت وارون) بوده و دادهها و پارامترهای مدل را به هم مرتبط می سازد، نتیجه انتخاب الگوریتمهای متفاوت برای عملگر مدلسازی باعث تولید روشهای مختلف مهاجرت حداقل مربعات خواهد شد. دادههای مشاهدهای^{۲۵} dobs به صورت رابطه (۲) میباشد.

 $d_{obs} = G_o m_{true}$ به طوری که m_{true} بازتاب پذیری واقعی r^{8} است و فرض می شود که G=G_o، به طور ی که: $d_{obs} = Gm_{true}$ (3 در مهاجرت لرزهای، G^T عملگر الحاقی^{۲۷} است، بهعبارت

دیگر عملگر RTM است که به عملگر مدل سازی G الحاق شدهاست و در رابطه (۱) به صورت زیر استفاده می شود. (۴) $m_{mig} = G^T d_{obs}$

برطبق دی و همکاران (۲۰۱۲)، m_{mig} نتیجه مهاجرت دادههای dobs یا تصویر مهاجرت یافته است. جایگزینی رابطه (۱) در رابطه (۴) نتیجه می دهد [۲۸]: n

$$m_{mig} = G^T G m_{true} \tag{(\Delta)}$$

 m_{mig} ماتریس $G^T G = H$) ماتریس هسیان ($G^T G = H$) و شكل فيلتر شده m توسط ماتريس هسيان است. $m_{true} = (G^T G)^{-1} m_{mig}$ (6) $= (G^T G)^{-1} G^T d_{obs}$ بنابراین اگر H یک ماتریس واحد^{۲۹} باشد، مهاجرت لرزهای به طور صحیح، شمایی از بازتاب پذیری m را بازسازی می کند. در صورتی که در بسیاری از موارد H یک ماتریس واحد نيست[٣].

1-1 مهاجرت زمانی معکوس حداقل مربعات

روش مهاجرت زمانی معکوس دادههای لرزهای با حل عددی دو طرفه موج و طی سه مرحله اصلی شامل برونیابی پیشرو میدان موج چشمه^{۳۰}، برونیابی پسرو میدان موج گیرنده^{۳۱} و اعمال شرط تصویرسازی جهت انجام همبستگی عرضی بین دو میدان موج برونیابی شده جهت تولید تصویر مهاجرتیافته انجام می شود [۳۰،۲۹]. از طرفی روش مهاجرت زمانی معکوس حداقل مربعات (LSRTM)، یک روش مدلسازی است که بر روی مدل شبه-بازتابی بدست آمده از مقطع مهاجرت یافته اعمال می شود، به طوری که مقطع مهاجرت یافته با استفاده از روش RTM با استفاده دادههای مشاهدهای بدست میآید. از منظر تئوری انتظار می رود که داده های محاسبه ای^{۳۲} با استفاده از مهاجرت وارون وارون دقیقاً با دادههای مشاهدهای برابر باشند، حال آنکه بخاطر تقریبهای ذاتی روش مهاجرت (عملگر مهاجرت) و نوفههای موجود، دادههای مشاهدهای و محاسبهای دقیقا برابر نیستند. به عنوان یک راه حل عملگر مهاجرت لرزهای مى تواند به عنوان عملگر الحاقى به عملگر مدل سازى لرزهاى که در فرآیندهای وارونسازی مورد استفاده قرار می گیرد، در نظر گرفته شود. بنابراین، عملگر الحاقی تقریب خوبی برای وارون عملگر مدلسازی به حساب میآید، اما وارون دقیق آن نیست. با این حال، مهاجرت لرزهای را می توان به منظور تقريب دقيق عملگر وارونسازي اجرا نمود و مقطع مهاجرتيافته مىتواند به عنوان اولين تقريب مقطع بازتاب پذیری در نظر گرفته شود. برای این کار، می توان با استفاده از روش حداقل مربعات، مسئله را از طریق یک روند تكراري حل كرد. روش حداقل مربعات اين امكان را فراهم می کند که پارامترهای مدل توصیف کننده دادههای مشاهدهای به گونهای محاسبه شوند که مجموع مربعات خطا مینیمم شود[۱۸]. این خطا اختلاف بین دادههای محاسبهای و دادههای مشاهدهای می باشد، به طوری که دادههای

مشاهدهای مجموعه دادههای چشمهها^{۳۳} در حوزه زمان است. دادههای محاسبهای نیز توسط مهاجرت وارون مقطع مهاجرتیافته و با آرایش یکسان با دادههای مشاهدهای محاسبه میشوند. در مقاله حاضر، از روش تندترین کاهش^{۳۴} استفاده شدهاست. در این روش بدست آوردن پاسخ با به حداقل رساندن تابع هدف (Im) که مقدار عدم برازش بین دادههای مشاهدهای و دادههای محاسبهای و مینیمم نمودن مربع اختلاف آنها است، در حوزه زمان و به صورت رابطه (۷) ممکن می شود.

$$J(m) = \|G_m - d_{obs}\|^2$$
 (۲)
روابط (۸) تا (۱۰) مراحل را برای محاسبه پاسخ

$$G_k = G^T (Gm_k - d_{obs}) \tag{A}$$

$$\alpha_k = \left[\frac{(g_k^* g_k)}{((Gg_k)^T (Gg_k))} \right]$$
(9)
$$m_{k+1} = m_k - \alpha_k g_k$$
(1.)

رابطه (۸) نشاندهنده خطای مهاجرت بین دادههای m_k رابطه (۸) نشاندهنده خطای مهاجرت بین دادههای محاسبه شده و دادههای مشاهده شده مرتبط با مدل است. این باقیمانده بردار مهاجرت به عنوان بردار گرادیان در m_k در همان راستا اما با جهت مخالف تعریف میشود [۳۱]. بردار گرادیان توسط g_k نشان داده شده است، نقاط این بردار در جهت حداکثر شیب قرار دارند. پارامتر α_k نشان دهنده اندازه گام در هر تکرار در فرآیند بهینه سازی است و k تعداد تکرار است. رابطه (۱۰) نتیجه تصویر مهاجرتیافته بهینه است که در هر تکرار به روز می شود.

۳- آنالیز عددی

در مقاله حاضر به جهت آزمایش فرآیند وارونسازی روش LSRTM از دادههای مصنوعی مدل مارموزی^{۳۵} استفاده شد. مدل مارموزی یک مدل دو بعدی مصنوعی شناخته شدهاست که توسط موسسه نفت فرانسه و بر اساس یک مدل واقعی زمینشناسی در منطقه کوانزا ^{۹۳}در کشور آنگولا ساخته شدهاست (شکل ۱). این مدل شامل دو بخش زمینشناسی است. بخش اول، رسوبات کربناتهای است که در ابتدا دچار چینخوردگی شده و سپس فرسایش یافته و منجر به تشکیل یک ساختار تاقدیسی و تله مواد هیدروکربوری شدهاست. در بخش دوم، یک سری تشکیلات میجری نمکی به شکل گنبدی، آهکهای رسی و سپس رسوبات شیلی، ماسه سنگی و رسوبات آواری، تشکیل شده که به شدت تحت تأثیر گسلهای نرمال قرار گرفتهاند[۲۳].

مارموزی استفاده شدهاست. همچنین با استفاده از اطلاعات لرزهای چشمه، تغییرات سرعت مدل مارموزی و تقریب بورن^{۳۷} مرتبه صفر، عملگر مدلسازی مستقیم RTM اجرا شده و تقریب اولیهای از بازتاب پذیری بهدست آمد که با اعمال فیلتر لاپلاسین با درجات مختلف در جهت قائم و افقی و هموار نمودن مدل سرعت، ضمن حذف نوفههای فرکانس پایین، تصویر بازتاب پذیری بهتری بدست آمد که در شکل ۲، نشان داده شدهاست.



شکل ۱: تغییرات سرعت مدل در مدل مارموزی[۳۲].



شکل ۲: بازتابپذیری مدل مارموزی

۴- بهینه سازی به روش LSRTM

فرآیند بدست آوردن دادههای محاسبهای از طریق فرآیند مهاجرت وارون بر روی مقطع مهاجرت یافته با عملگر روش RTM انجام می شود. به طوری که پس از هموار نمودن مدل سرعت، دادههای مشاهدهای مهاجرت داده شده و بهاین ترتیب مقطع مهاجرت یافته (mo) بدست می آید. ازاینرو مقطع مهاجرت یافته به عنوان مدل اولیه (mo) ورود به فرآیند بهینه سازی در نظر گرفته می شود. سپس به ترتیب عملگر مهاجرت وارون با بکارگیری تقریب بورن بر روی مقطع مهاجرت یافته (mo) اعمال شده و دادههای محاسبهای تولید می شوند. برای مجموعه دادهها فرآیند بهینه سازی به روش می شوند. برای مجموعه دادهها فرآیند بهینه سازی به روش می شوند. ارائه شده است.



شکل ۳: نتیجه RTM سنتی بر روی مدل مارموزی (m_o) پس از اعمال فیلتر لاپلاسین



شکل ۴: نتایج مهاجرت قبل از برانبارش به روش گرادیان معمولی – LSRTM، (الف) در تکرار ۱۰، (ب) در تکرار ۲۰، (ج) در تکرار ۳۰

در این بخش نتایج بهینهسازی LSRTM با استفاده از روش گرادیان تطبیقی ارائه شدهاست. در این روش طی فرآیند بهینهسازی تصویر، برخی تغییرات برای به دست آوردن تصویر با وضوح بهتر انجام شد. اصلی ترین آن محاسبه پارامتر α_k با استفاده روش گرادیان تطبیقی برای به روزرسانی مدل فعلی بود. با این تغییر، یکی از مراحل مهاجرت وارون حذف می شود، زیرا محاسبه پارامتر (α_k) با استفاده از ماتریس باقیمانده انجام می شود، حال آنکه در

جدول۱: الگوریتم وارونسازی به روش LSRTM

m _o initial model				
$r = d_{obs} - Gm_o$				
for $k = 1$, k_{max} do				
$g_k = G^T r_k$				
$q_k = Gg_k$				
$\alpha_k = (\boldsymbol{g}_k, \boldsymbol{g}_k)/(\boldsymbol{q}_k, \boldsymbol{q}_k)$				
$m_{k+1} = m_k - \alpha_k g_k$				
$r_{k+1} = d_{obs} - d_{calc}$				
end for				
return m				

در پایان هر تکرار، مدل m_k به m_{k+1} بروزرسانی شده و سپس با استفاده از مهاجرت وارون، یک داده محاسبهای جدید تولید میشود که به ترتیب وارد معادله خطا میشود و با تشکیل ماتریس باقیمانده بعدی(r) روند تکرارشونده ادامه مییابد. تصویر نهایی با تکرار فرآیند تا تعداد تکرار (k_{max}) یا تا زمانی که تابع هدف به حداقل مقدار برسد، بدست میآید. بنابراین، برای هر تکرار دو مهاجرت وارون و یک مهاجرت مستقیم انجام شدهاست.

LSRTM –۱-۴ با استفاده از روش گرادیان معمولی و گرادیان تطبیقی

در این بخش نتایج بهینهسازی LSRTM با استفاده از روش گرادیان معمولی برای مدل مارموزی ارائه شدهاست. روش گرادیان معمولی همان روش تندترین کاهش است که برای محاسبه اندازه گام α لازم است که در هر تکرار، مهاجرت وارون گرادیان (gk) انجام شود. از این رو هزینه محاسباتی آن نسبت به روش گرادیان تطبیقی که در ادامه توضیح داده خواهد شد، بیشتر است. در شکل ۳، نتیجه مهاجرت به روش RTM سنتی (m_o) پس از اعمال فیلتر لاپلاسین نشان داده شدهاست، که برای شروع فرآیند وارونسازی استفاده خواهد شد. همچنین در شکل ۴ (الف تا ج)، نتایج بهینهسازی به روش گرادیان معمولی- LSRTM ، به ترتیب برای تکرارهای ۱۰، ۲۰ و ۳۰، نشان داده شدهاست. همانطور که در شکل ۴ (الف تا ج) نشان داده شدهاست (بویژه در کادر قرمز رنگ)، نتایج به دست آمده با روش گرادیان معمولی - LSRTM، با بروزرسانی تصویر در تکرارهای بعدی، نتایج بهتری از مهاجرت به روش RTM سنتی را بدست نمیدهد. این امر مى تواند ناشى از كامل نبودن عملگر مهاجرت وارون و محاسبه اندازه گام توسط بردار گرادیان باشد که باعث ناپایداری عملکرد این روش شدهاست. بهطوری که حتی نتايج حاصل از خود روش گراديان معمولي - LSRTM نيز

روش گرادیان معمولی با استفاده از گرادیان مهاجرت وارون انجام مىشد. اين تطبيق مناسب است، زيرا ماتريس باقیمانده، دادههای لرزهای ورودی برای انجام مهاجرت جهت به دست آوردن گرادیان است. بنابراین، مهاجرت گرادیان به نوعى معادل بدست آوردن دوباره ماتريس باقيمانده است. با ارجاع مجدد به نتیجه روش RTM سنتی (mo) در شکل۳، برای شروع فرآیند وارونسازی، نتایج بهینهسازی به روش گرادیان تطبیقی- LSRTM، به ترتیب برای تکرارهای ۱۰، ۲۰ و ۳۰، در شکل ۵ (الف تا ج)، نشان داده شدهاست. نتایج به دست آمده برای مدل مارموزی با روش LSRTM و بر اساس روش گرادیان تطبیقی، نشان دهنده بهبود نتایج در مقایسه با روش RTM سنتی و روش گرادیان معمولی-LSRTM است. این امر نتیجه اصلاح فرآیند وارون سازی با استفاده از روش گرادیان تطبیقی- LSRTM، می باشد. همچنین شایان ذکر است که نتایج حاصل از روش گرادیان معمولى- LSRTM با افزايش تكرارها در حال بهبود مى باشد (به تفاوت کیفیت تصاویر در کادر قرمز رنگ دقت شود).





شکل ۵: نتایج مهاجرت قبل از برانبارش به روش گرادیان تطبیقی– LSRTM، (الف) در تکرار ۱۰، (ب) در تکرار ۲۰، (ج) در تکرار ۳۰

بر طبق آنچه که در دو بخش فوق ارائه شد، تصاویر بهینهسازی شده با استفاده از روش گرادیان معمولی نتایج بهتری نسبت به مهاجرت RTM سنتی به همراه نداشتند. دلیل این امر به فرآیند مهاجرت وارون مقطع گرادیان g_k بر می گردد، که می تواند داده های با دامنه های تغییر یافته نسبت به داده های ورودی (باقیمانده) تولید کند. این باعث می شود که هنگام محاسبه اندازه گام a_k ، مربع نُرم دادههای مهاجرت وارون که دارای دامنه همدوس نیستند، محاسبه شود. از این رو، مقادیر اندازه گام نامنظم بوده و نتایج مهاجرت به روزرسانی شده آن در مقایسه با مهاجرت RTM سنتی دارای برتری نبوده و حتی با افزایش تکرارها در تصاویر حاصل از خود روش گرادیان تطبیقی-LSRTM نیز بهبود محسوسی مشاهده نشد. در مقایسه با روش RTM سنتی و گرادیان معمولی، تصاویر تولید شده با استفاده از روش گرادیان تطبیقی وضوح بسیار بالاتری دارند، چرا که در این روش به جای مهاجرت وارون مقطع بر طبق گرادیان, gk ، دادههای ورودی (باقیمانده) که دارای دامنههای همدوس هستند، استفاده می شود. بنابراین، مقادیر a_k منظم تر هستند و نتایج بهتری را نسبت به روش مهاجرت RTM سنتی و گرادیان معمولی بدست میدهد. همچنین در روش گرادیان تطبیقی با افزایش تعداد تکرارها نتایج حاصل از خود روش گرادیان تطبیقی نیز بهبود می یابند. علاوه بر این در این روش در هر تکرار یک مهاجرت وارون کمتر انجام می شود که از نظر محاسباتی زمان اجرا را کاهش میدهد.

یک روش برای ارزیابی اینکه آیا دادههای محاسبهای تقریب خوبی از دادههای مشاهدهای هستند، تحلیل رفتار عملکرد تابع هدف (J(m) مربوط به تعداد تکرارها است. شکل ۶، تغییرات تابع هدف (J(m) را بهعنوان مقدار خطا عدم برازش بین دادههای مشاهدهای و محاسبهای با افزایش تکرارها نشان میدهد، بهطوری که نشان از میزان خطای کمتر روش گرادیان تطبیقی نسبت به روش گرادیان معمولی با افزایش تکرارها دارد. همچنین تحلیل خطای حاصل از روش گرادیان معمولی نشان از افزایش خطا با افزایش تکرارها دارد که همین مسئله به گونهای دیگر و در قالب کاهش دارد که همین مسئله به گونهای دیگر و در قالب کاهش علیفیت تصاویر حاصل از این روش با افزایش تکرارها در شکل Sub از روش های ایک معمولی نتایج معرفی معمولی از محاصل از روش های ایک معرفی معمولی معم

شد که در شکل ۷، نشان داده شدهاست. این نتایج نشان از برتری نتایج حاصل از روش گرادیان تطبیقی-LSRTM و نزدیک تر بودن آن به مدل بازتاب پذیری واقعی، نسبت به سایر روش ها دارد. به طور خلاصه مقایسه بین سه روش مورد استفاده بر اساس میزان نوفه، حساسیت به خطا در مدل سرعت، زمان محاسبات و کیفیت تصویر در جدول ۲، ارائه شدهاست.



شکل ۶: نمودار رفتار تابع هدف (J(m به عنوان تابعی از تکرارها برای دو روش گرادیان معمولی-LSRTM و گرادیان تطبیقی – LSRTM



شکل ۷: نمودار طیفهای عدد موج نتایج تصویرسازی برای مدل مارموزی

جدول۲: مقایسه بین عملکرد سه روش مورد استفاده

LSRTM گرادیان تطبیقی	LSRTM گرادیان معمولی	روش RTM سنتی	
خیلی پایین	پايين	بسیار بالا (نیاز به فیلتر یا سایر روشهای حذف نوفه)	نوفه
بالا	بالا	خیلی بالا	حساسیت به خطای مدل سرعت
1,7	١,٧	١	حجم محاسبات نسبت به روش RTM سنتی
خوب	متوسط	پایین (نیاز به پردازش مجدد)	كيفيت تصوير اوليه

۵- نتیجهگیری

در مقاله حاضر در ابتدا مبانی روش مهاجرت حداقل مربعات، مسئله وارونسازی و همچنین مهاجرت به روش RTM و ترکیب آن با روش حداقل مربعات در قالب روش مهاجرت LSRTM ارائه شد. سپس فرآیند وارونسازی به روش LSRTM با استفاده از دو روش گرادیان معمولی و گرادیان تطبیقی اجرا و نقاط قوت و ضعف هر کدام از روشها بحث شد. بهطوری که در نتایج حاصل از روش گرادیان معمولی-LSRTM نسبت به روش RTM سنتی بهبود چندانی حاصل نشد که این مسئله ناشی از ضعف در عملگر مهاجرت وارون و محاسبه اندازه گام با استفاده از دادههای با دامنه ناهمدوس ارزیابی شد. از این رو بهعنوان رامحل در این تحقیق از روش وارونسازی گرادیان تطبیقی استفاده شد. بهطوری که در این روش از دادههای ورودی (باقیمانده) که دارای دامنههای همدوس هستند در محاسبه یک اندازه گام منظم استفاده شد. از این رو تصاویر حاصل در مقایسه با هر دو روش RTM سنتی و گرادیان معمولی حتی در تکرارهای ابتدایی بهبود پیدا نمود. بهبود در فرآیند تصویر سازی در خود روش گرادیان تطبیقی-LSRTM نیز با افزایش تکرارها از جمله نكات قابل توجه در اين روش بود. علاوه بر اين در الگوريتم بهينهسازي روش گراديان تطبيقي، محاسبه اندازه گام با استفاده از ماتریس باقیمانده باعث حذف یک مهاجرت وارون در هر تکرار شد که همین امر باعث کاهش زمان محاسبات گردید.

مراجع

[1] Moradpouri, F. (2019). Presentation a new and efficient imaging condition in reverse time migration Authors, Journal of analytical and numerical methods in mining engineering, 9(20), pp. 81-87. (In Persian)

[2] Schuster, G.T. (1993). Least-squares cross-well migration. Society of Exploration Geophysicists, Expanded Abstracts, pp.110-113.

[3] Nemeth, T., Wu, C. & Schuster, G.T. (1999). Least-squares migration of incomplete reflection data. Geophysics, 64(1), pp. 208-221.

[4] Dong, S., Cai, J., Guo, M., Suh, S., Zhang, Z., Wang, B. & Li, Z. (2012). Least-squares reverse time migration towards true amplitude imaging and improving the resolution. 82nd Annual International Meeting, SEG, Expanded Abstracts, pp. 1-5.

[5] Xue, Z., Chen, Y., Fomel, S. & Sun, J. (2016). Seismic imaging of incomplete data and simultaneoussource data using least-squares reverse time migration with shaping regularization. Geophysics, 81, S11-S20. [22] Wong, M., & Biondi, B. (2014). Imaging with multiples using least-squares reverse time migration: The Leading Edge, 33, 970-972.

[23] Liu, Y., X. Liu, A. Osen, Y. Shao, H. Hu, & Zheng, Y. (2016b). Least squares reverse time migration using controlled-order multiple reflections: Geophysics, 81(5), S347-S357.

[24] Liu, Q. (2016). Improving the gradient in least-squares reverse time migration. Journal of Geophysics and Engineering, 13(2), pp.172-180.

[25] Zeng, C., Dong, S., Wu, Z., Ji, J., Armentrout, D. & Wang, B. (2016). Practical Application of Adaptive Least-Squares Reverse Time Migration (LSRTM) to Advance Field Development and Uncover New Reserves in the Subsalt Provinces. AAPG/SEG International Conference & Exhibition, Cancun, Mexico.

[26] Sun, X.D., Ge, Z.H. and Li, Z.C. (2017). Conjugate gradient and cross-correlation based least-square reverse time migration and its application. Applied Geophysics, 14(3), pp.381-386.

[27] Liu, X., Liu, Y. & Khan, M. (2018). Fast leastsquares reverse time migration of VSP free-surface multiples with dynamic phase-encoding schemes: Geophysics, 83(4), S321.S332.

[28] Dai, W., Fowler, P., & Schuster, G. T. (2012). Multisource least-squares reverse time migration: Geophysical Prospecting, 60, 681–695.

[29] Moradpouri, F., Moradzadeh, A., Pestana R. C., Ghaedrahmati, R. & Soleimani Monfared, M. (2017). An improvement in wavefield extrapolation and imaging condition to suppress reverse time migration artifacts. Geophysics, 82, S403–S409.

[30] Moradpouri, F. (2020). Seismic Wave-Field Propagation Modelling using the Euler Method, Computational Methods in Engineering, 38(2), 115-123.

[31] Porsani, M. J., & Oliveira, S. P. (2008). Linearized seismic waveform inversion using a multiple reweighted least-squares method with QR preconditioning. Geophysical prospecting, 56(1), 61-68.

[32] Versteeg, R. J. (1993). Sensitivity of prestack depth migration to the velocity model. Geophysics, 58(6), 873-882.

[6] Dai, W. & Schuster, G.T. (2013). Plane-wave least-squares reverse-time migration. Geophysics, 78, S165-S177.

[7] Zeng, C., Dong, S. & Wang, B. (2014). Leastsquares reverse time migration: inversion-based imaging toward true reflectivity. Lead. Edge 33, 962-968.

[8] Luo, S. & Hale, D. (2014). Least-squares migration in the presence of velocity errors. Geophysics, 79, S153-S161.

[9] Dutta, G. & Schuster, G.T. (2014). Attenuation compensation for least-squares reverse time migration using the viscoacoustic-wave equation. Geophysics, 79, S251-S262.

[10] Aldawood, A., Hoteit, I., Zuberi, M., Turkiyyah, G. & Alkhalifah, T. (2015). The possibilities of least-squares migration of internally scattered seismic energy. Geophysics, 80, S93-S101.

[11] Moradpouri, F., Moradzadeh, A., Pestana, R.C. & Soleimani Monfared, M. (2016). Seismic reverse time migration using a new wave-field extrapolator and a new imaging condition. Acta Geophysica, 64(5), 1673-1690

[12] Moradpouri, F., Moradzadeh, A., Pestana, R. C. & Soleimani Monfared, M. (2017). An improvement in RTM method to image steep dip petroleum bearing structures and its superiority to other methods. Journal of Mining & Environment, 8(4), 573-578.

[13] Cai, X., Liu, Y., & Ren, Z. (2018). Acoustic reverse-time migration using GPU card and POSIX thread based on the adaptive optimal finite-difference scheme and the hybrid absorbing boundary condition. Computers & Geosciences, 115, 42-55.

[14] Costa, J. C., Medeiros, W. E., Schimmel, M., Santana, F. L., & Schleicher, J. (2018). Reverse time migration using phase crosscorrelation. Geophysics, 83(4), S345-S354.

[15] Duquet, B., K. J. Marfurt, & Dellinger, J.A. (2000). Kirchhoff modeling, inversion for reflectivity, and subsurface illumination: Geophysics, 65, 1195-1209.

[16] Hu, J., G. T. Schuster, & Valasek, P.A. (2001). Poststack migration deconvolution: Geophysics, 66, 939-952.

[17] Yu, J., J. Hu, G. T. Schuster, & Estill, R. (2006). Prestack migration deconvolution: Geophysics, 71, S53-S62.

[18] Aoki, N., & Schuster G. T. (2009). Fast least-squares migration with a deblurring filter: Geophysics, 74(6), WCA83-WCA93.

[19] Dai, W., and G. T. Schuster, (2013), Plane-wave least-squares reverse-time migration: Geophysics, 78(4), S 165–S177.

[20] Wang, Y. and Yang, C. (2010). Accelerating migration deconvolution using a nonmonotone gradient method: Geophysics, 75, S131–S137.

[21] Guitton, A. (2004). Amplitude and kinematic corrections of migrated images for nonunitary imaging operators: Geophysics, 69, 1017–1024.

- [']Diffraction
- ^{*} Inversion
- ^r True reflectivity ^é Acoustic impedance
- ° Reflection coefficient
- ¹ Full-waveform inversion (FWI)
- ^v Reverse time migration (RTM)
- [^] Imaging Condition
- ¹ Least square inversion ¹ least-squares migration (LSM)
- ¹¹ Demigration
- ¹⁷ Duquet
- ^{۱۳} Hu
- ¹⁶ Yu
- 16 Aoki and Schuster
- ¹⁹ Dai and Schuster
- ^{vv} Plane wave
- ¹ Inverse Hessian matrix
- ¹⁹ Migration aperture
- ۲. Sun

- ۲۱ Liu
- ^{**rr**} Integration
- ^{rr} Sensitivity matrix
- ^{rf} Forward modelling operator (demigration)
- ^Y^Δ Observed data
- ^r⁶ True reflectivity
- ^{YY} Adjoint operator
- ^r^A Hessian Matrix (H)
- ^r Identity matrix
- ^{*} Source wavefield extrapolation
- ^{*} Receiver wavefield extrapolation
- ^{rr} Calculated data
- ^{rr} Shots
- ^{vf} steepest descent
- ^{va} Marmousi
- ^{۳۶} Cuanza
- ^{rv} Born