

## مدل سازی انتشار میدان موج لرزه‌ای با استفاده از روش اویلر

فرزاد مرادپوری\*

گروه مهندسی معدن، دانشکده فنی و مهندسی، دانشگاه لرستان

(دریافت مقاله: ۱۳۹۷/۷/۱۹ – دریافت نسخه نهایی: ۱۰/۲۲/۱۳۹۷)

**چکیده** – اصولاً برونيابی میدان موج بر مبنای حل معادله موج یکی از مراحل مهم مدل سازی لرزه‌ای بوده و نیازمند دقت بسیار بالایی است. برونيابی میدان موج توسط روش‌های مختلف عددی از جمله روش تفاضلات محدود به عنوان یک روش سنتی و مرسوم انجام می‌شود. از جمله محدودیت‌های روش تفاضلات محدود کاهش دقت و پراکندگی عددی با بزرگ‌تر شدن فواصل زمانی ( $\Delta t$ ) است. یکی از راهکارهای حل این مشکل استفاده از انتحکال‌گیرهای ترکیبی است که با توجه به نوع ساختار آنها زمان محاسبات را کاهش داده و با افزایش فواصل زمانی چار پراکندگی عددی نشده و دقت آن به نسبت روش تفاضلات محدود بیشتر است. از این‌رو در این مقاله ابتدا با استفاده از روش اویلر یک انتحکال‌گیر ترکیبی برای برونيابی میدان موج معرفی می‌شود. سپس برونيابی میدان موج برای یک فاصله زمانی به نسبت بزرگ در قالب یک مدل ساده برای هر دو روش تفاضلات محدود و روش ترکیبی اویلر نشان داده شده است که بیانگر برونيابی میدان موج با کیفیت بهتر است. در نهایت دقت برونيابی هر دو روش با هم مقایسه شده است که نشان از دقت بسیار بالاتر روش ترکیبی اویلر دارد.

**واژه‌های کلیدی:** مدل سازی لرزه‌ای، تفاضلات محدود، روش اویلر، دقت، پراکندگی عددی.

## Seismic Wave-Field Propagation Modelling using the Euler Method

F. Moradpouri\*

Department of Mining Engineering, Faculty of Engineering, Lorestan University, Khoramabad, Iran.

**Abstract:** *Wave-field extrapolation based on solving the wave equation is an important step in seismic modeling and needs a high level of accuracy. It has been implemented through a various numerical methods such as finite difference method as the most popular and conventional one. Moreover, the main drawbacks of the finite difference method are the low level of accuracy and the numerical dispersion for large time intervals ( $\Delta t$ ). On the other hand, the symplectic integrators due to their structure can cope with this problem and act more accurately in comparison to the finite difference method. They reduce the computation cost and do not face numerical dispersion when time interval is increased. Therefore, the aim of the current paper is to present a symplectic integrator for wave-field extrapolation using the Euler method. Then, the extrapolation is implemented for rather large time intervals using a simple geological model. The extrapolation employed for both symplectic Euler and finite difference*

\*: مسئول مکاتبات، پست الکترونیکی: moradpouri.fa@lu.ac.ir

methods showed a better quality image for the proposed method. Finally the accuracy was compared to the finite difference method.

**Keywords:** Seismic modeling, Finite difference, Euler method, Accuracy, Numerical dispersion.

## فهرست علائم

زمان	t	سرعت انتشار موج صوتی	c
انرژی سینتیکی	T( <b>p</b> )	عملگر $L^2$	$-c^2(x)\nabla^2$
انرژی پتانسیلی	V( <b>x</b> )	بردار نیرو	<b>f</b>
تقریب مشتق دوم میدان موج	W	مشتق اول میدان موج نسبت به زمان	G
مکان	x	تابع همیلتونی	H
زمان نمونه برداری	$\Delta t$	تابع بسل	J
فواصل شبکه	$\Delta x, \Delta z$	عدد موج	k
مشتق جزئی	$\partial$	میدان موج	P
عملگر لاپلاسین	$\nabla$	بردار اندازه حرکت	<b>p</b>
مقدار ویژه	$\lambda$	چندجمله‌ای اصلاح شده چیشیف	$Q_{2k}$

برون‌یابی میدان موج در هر نقطه‌ای عمیقی با استفاده از میدان ثبت شده در سطح قابل انجام است و نیاز به تعیین میدان موج در مراحل میانی نیست. در شرایط محیط غیرهمگن، برون‌یابی در اعماق خیلی زیاد در یک مرحله نیازمند استفاده از عملگرهای بسیار پیچیده است که تنها به کمک الگوریتم‌های مدل‌سازی همانند ریدیابی پرتو<sup>۵</sup> قابل انجام است. در مقابل روش‌های بازگشتی تا زمانی که فواصل برون‌یابی کوچک هستند و محیط به صورت محلی همگن است مشکلی ندارند. روش تفاضلات محدود یکی از معروف‌ترین روش‌های بازگشتی حل عددی معادلات دیفرانسیلی جزئی بوده و به طور گسترده در مدل‌سازی لرزه‌ای استفاده می‌شود [۳-۷]. پاسخ عددی میدان موج با استفاده از روش تفاضلات محدود از گستته سازی زمانی و مکانی برای تقریب زدن استفاده می‌کند [۸ و ۹]. در حل معادله موج با استفاده از روش تفاضلات محدود، در ابتدا عملگر زمان توسط یک طرح مرتبه دو تقریب زده می‌شود، در حالی که مشتقات مکانی توسط یک طرح مرتبه چهار تقریب زده می‌شوند. تقریب مشتق زمان به این صورت باعث

## ۱- مقدمه

به طور اصولی انجام مدل‌سازی‌های مختلف معادله موج مبنا بر حل معادلات موج شروع می‌شود. این معادلات نوعی معادلات دیفرانسیل جزئی شامل مشتقات مکانی و زمانی هستند که با استفاده از روش‌های مختلفی به صورت عددی حل شده و میدان موج را در نقاط درون زمین برون‌یابی می‌کنند. معادله موج صوتی<sup>۱</sup> ارائه شده در رابطه (۱) از جمله پرکاربردترین این معادلات برای توصیف انتشار موج لرزه‌ای در زمین است.

$$\frac{\partial^2 P(x,t)}{\partial t^2} = c^2 \nabla^2 P(x,t) \quad (1)$$

به‌طوری که  $P(x,t)$  میدان موج در زمان  $t$  و مکان  $x = (x, y, z)$  است،  $c = c(x)$  سرعت انتشار موج صوتی و  $\nabla^2$  عملگر لاپلاسین در مختصات کارتزین<sup>۲</sup> است.

برون‌یابی میدان موج یک راهکار ریاضیاتی است که امکان به دست آوردن میدان موج به صورت پیشرو و پسرو در زمان یا مکان را فراهم آورده و از طریق روش‌های بازگشتی<sup>۳</sup> و غیر بازگشتی<sup>۴</sup> قابل انجام است [۱ و ۲]. در روش‌های غیر بازگشتی،

کاهش دهد. در عین حال در یک شرایط یکسان، زمان انجام محاسبات در این روش نسبت به روش تفاضلات محدود در استفاده از گام‌های زمانی بزرگ‌تر، به مراتب کمتر است.

## ۲- دستگاه معادلات موج همیلتونی

در ریاضیات انتگرال‌گیرهای ترکیبی به روش‌های انتگرال‌گیری عددی برای گروه خاصی از معادلات دیفرانسیلی مرتبط با مکانیک کلاسیک و هندسه ترکیبی گفته می‌شود [۱۲]. انتگرال‌گیرهای ترکیبی زیر مجموعه‌ای از انتگرال‌گیرهای هندسی را تشکیل می‌دهند، به عبارتی تبدیلات با آینی (متعارفی) هستند که شکل معادلات حرکت همیلتون را حفظ می‌کنند [۱۳].

یک دستگاه همیلتونی مشکل از معادلات متقابل به شکل زیر است [۱۴].

$$\begin{aligned} \frac{dx}{dt} &= \frac{\partial H}{\partial p} \\ \frac{dp}{dt} &= -\frac{\partial H}{\partial x} \end{aligned} \quad (2)$$

که در آن  $x$  و  $p$  به ترتیب بردارهای  $n$  بعدی یک مختصات تعیین‌یافته (مختصات لاگرانژی)، اندازه حرکت هستند.  $t$  متغیر زمانی مستقل و  $H(x, p) = H(x, p)$  تابع همیلتونی هستند. مجموعه مکان و مختصات اندازه حرکت  $(x, p)$  مختصات با آین (متعارف) نامیده می‌شود.

با درنظر گرفتن دستگاه معادلات دیفرانسیلی به دست آمده از سیستم همیلتونی می‌توان نوشت.

$$H(x, p) = T(p) + V(x) \quad (3)$$

به طوری که  $T(p)$  انرژی سیستمیکی و  $V(x)$  انرژی پتانسیلی است.

بنابراین معادلات حرکت یک ذره با جرم واحد توسط معادله (۴) به دست می‌آید:

$$\begin{aligned} \frac{dx}{dt} &= \frac{\partial H}{\partial p} = p \\ \frac{dp}{dt} &= -\frac{\partial H}{\partial x} = f \end{aligned} \quad (4)$$

ایجاد خطای عددی می‌شود که منجر به تغییر شکل پالس<sup>۶</sup> و پراکندگی عددی می‌شود که با انتخاب گام‌های زمانی کوچک می‌توان از آن جلوگیری کرد [۱۰]. کوچک شدن گام زمانی باعث بالا رفتن دقیق شده و در مقابل باعث بالا رفتن زمان و هزینه محاسبات می‌شود که هنگام مواجهه با یک مدل زمین‌شناسی واقعی پیچیده استفاده از آن با مشکل مواجه می‌شود.

از روش‌های دیگر با سازوکار بازگشته الگوریتم‌های ترکیبی هستند که به واسطه ویژگی حفظ ساختار و شبیه‌سازی‌های بلندمدت شناخته شده هستند. این خصوصیات جالب الگوریتم‌های ترکیبی باعث کارامدی آنها در بزرگ‌تر کردن فواصل زمانی و مکانی کوچک بدون کاهش دقیق و مشکل پراکندگی عددی می‌شود [۱۱]. انتگرال‌گیرهای ترکیبی را می‌توان برای محاسبه عددی پاسخ معادله موج و مشتق اول زمانی آن مورد استفاده قرار داد. یکی دیگر از جنبه‌های جالب انتگرال‌گیرهای ترکیبی آن است که میدان موج برآورد شده برای محاسبه مشتق نسبت به زمان میدان موج در همان گام زمانی مورد استفاده قرار می‌گیرد. استفاده از انتگرال‌گیرهای ترکیب شده با روش بسط سریع می‌تواند میدان موج را به صورت پایدار و بدون نویز برونویابی کرده و به طور مؤثری برای مدل‌سازی داده‌های لرزه‌ای استفاده کند. این روش دارای دقیقی همانند روش بسط سریع است. علاوه بر آن، اگر تعداد عبارات بسط به طور درست انتخاب شود، می‌تواند برای هر گام زمانی مورد استفاده قرار گیرد. از این‌رو در مقاله حاضر ضمن استفاده درست از روابط ریاضیاتی و نحوه ارتباط آنها با پارامترهای فیزیکی، به ویژه در حوزه علوم لرزه‌ای روش ترکیبی اویلر برای برونویابی میدان موج معرفی شده است. در روش معرفی شده، سعی شده است تا روابط موجود برای برونویابی میدان موج (در طول و عمق زمین) نسبت به سایر روش‌های ترکیبی موجود ساده‌تر و در عین حال امکان استفاده و اجرای آن تسهیل شود. همچنین روش معرفی شده اویلر این ویژگی را دارد تا ضمن استفاده از گام‌های زمانی بزرگ‌تر خطای ناشی از افزایش گام زمانی را در مقایسه با روش تفاضلات محدود به میزان زیادی

به طوری که  $B = D_T$  و  $A = D_V$  باز است. از اینکه  $B$  عملگرهای جابه‌جایی‌پذیر (آبلی)<sup>۹</sup> نیستند و  $t$  یک عدد حقیقی کوچک است، تابع نمایی می‌تواند توسط ضرب توابع نمایی به صورت معادله (۱۰) تقریب زده شود:

$$e^{[t(A+B)]} = \prod_{i=1}^k e^{(c_i t A)} e^{(d_i t B)} + o(t^{n+1}) \quad (10)$$

به طوری که  $n$  در رابطه (۱۰) مرتبه انتگرال نامیده شده و برای یک  $n$  داده شده مقادیر مجموعه اعداد حقیقی  $(c_1, c_2, \dots, c_k)$  و  $(d_1, d_2, \dots, d_k)$  طوری تعیین می‌شوند که اختلاف بین  $e^{[t(A+B)]}$  و ضرب نمایی‌ها از مرتبه  $t^{n+1}$  باشد.

با فرض  $c_i$  و  $d_i$  ( $i = 1, 2, \dots, k$ )، به عنوان مجموعه‌ای از اعداد حقیقی که شرایط معادله (۱۰) را برای یک  $n$  داده شده تأمین می‌کنند. معادله (۹) را می‌توان به شکل زیر بازنویسی کرد:

$$g(t) = \left[ \prod_{i=1}^k e^{(c_i t A)} e^{(d_i t B)} \right] g(0) \quad (11)$$

در رابطه (۱۱)، انتقال نقطه به نقطه از  $(0)$   $g(t)$  تا  $(t)$  انجام می‌شود. این انتقال به صورت ترکیبی انجام می‌شود، زیرا فقط ضرب ترکیبی اجزاء انتقال بوده و پاسخ دقیق رابطه (۹) از مرتبه  $o(t^n)$  را تقریب می‌زند. علاوه بر این رابطه (۱۱) به طور صریح از طریق رابطه (۹) قابل محاسبه است. در واقع معادله (۱۱) توالی از انتقال‌ها را به دست می‌دهد:

$$\begin{aligned} x_i &= x_{i-1} + tc_i \frac{\partial T}{\partial p}(p_{i-1}) \\ p_i &= p_{i-1} - td_i \frac{\partial V}{\partial x}(x_i) \end{aligned} \quad (12)$$

برای  $i = 1$  تا  $k$ ، به طوری که  $(0) = g(0)$  و  $(x, p) = g(t)$ . انتگرال ترکیبی از مرتبه  $n$  به دست می‌آید. یوشیدا (۱۹۹۰)، برخی از روش‌ها را برای تعیین مجموعه ضرایب  $(c_i, d_i)$  که شرایط رابطه (۱۰) را تأمین می‌کنند، معرفی کرد. روش معرفی شده، طرف چپ و راست معادله (۱۰) را با توان  $t$  بسط داده و ضرایب توان‌های برابر  $t$  از مرتبه  $o(t^n)$  را برابر می‌کند. به این ترتیب یک دسته از معادلات جبری غیرخطی برای ضرایب نامعین  $c_i$  و  $d_i$  به دست می‌آیند. برای مثال برای  $n = 1$  (انتگرال‌گیر مرتبه اول)، جواب صفر<sup>۱۰</sup>

به طوری که  $f$  و  $p$  به ترتیب بردارهای نیرو و اندازه حرکت هستند.

معادله موج را می‌توان با استفاده از فرمول‌های همیلتونی ارائه شده در رابطه (۴) بازنویسی و از آن در معرفی انتگرال‌گیرهای ترکیبی استفاده کرد. بر اساس تحقیق اسکل و همکاران (۱۹۹۷)، روش‌های ترکیبی، نامتفاوت‌های خاص دستگاه همیلتونی را حفظ کرده و در بازه‌های انتگرال‌گیری بزرگ با دقت بسیار بالا عمل کرده و برای دستگاه‌های خطی با اندازه گام برونوی‌ای به نسبت کوچک پایدار باقی می‌ماند [۱۱].

### ۳- روش اویلر

دسته‌ای از انتگرال‌گیرهای ترکیبی که به طور وسیع مورد استفاده قرار می‌گیرند، با به کارگیری روش جداسازی به وجود آمده‌اند. فرض کنید که دستگاه همیلتونی تفکیک‌پذیر باشد، به این معنی که بتوان آن را به شکل رابطه (۳) نوشت. برای ساده‌سازی نمادها،  $\mathbf{g} = \mathbf{g}(\mathbf{x}, \mathbf{p})$  معرفی می‌شود که بیانگر بردار مختصات پایین (متعارف) است. سپس دستگاه معادلاتی (۲) را می‌توان به صورت یک عبارت به صورت رابطه (۵) نوشت [۱۲].

$$\frac{d\mathbf{g}}{dt} = \{\mathbf{g}, H(\mathbf{g})\} \quad (5)$$

به طوری که کروشه، معرف کروشه پواسن<sup>۷</sup> است که به صورت عملگر رابطه (۶) معرفی می‌شود:

$$D_H \mathbf{g} = \{\mathbf{g}, H(\mathbf{g})\} = \frac{\partial \mathbf{g}}{\partial \mathbf{x}} \frac{\partial H}{\partial \mathbf{p}} - \frac{\partial \mathbf{g}}{\partial \mathbf{p}} \frac{\partial H}{\partial \mathbf{x}} \quad (6)$$

دستگاه همیلتونی را می‌توان به صورت رابطه (۷) ساده کرد:

$$\frac{d\mathbf{g}}{dt} = D_H \mathbf{g} \quad (7)$$

پاسخ صوری<sup>۸</sup> این دستگاه معادلات توسط رابطه (۸) به دست می‌آید:

$$g(t) = e^{[tD_H]} g(0) \quad (8)$$

برای شکل همیلتونی رابطه (۳)،  $D_H = D_T + D_V$  دارای پاسخ صوری به صورت زیر است:

$$g(t) = e^{[t(A+B)]} g(0) \quad (9)$$

بازنویسی شده، اما تابع کسینوس با بسط چیزیف آن جایگزین می‌شود [۱۵-۱۷].

$$P(t + \Delta t) + P(t - \Delta t) = 2 \left[ \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} (\Delta t R) Q_{rk} \left( \frac{iL}{R} \right) \right] P(t) \quad (19)$$

که در آن  $C_0 = 1$  و  $C_k = 2$  برای  $k \neq 0$  است، مقدار  $M$  بسته به نوع مسئله از صفر تا بی‌نهایت قابل تغییر است.  $J_k(\Delta t R)$  معرف تابع بدل<sup>۱۱</sup> مرتبه  $k$  است به‌طوری که  $z = \Delta t R$  و  $Q_{rk}$  چندجمله‌ای اصلاح شده چیزیف<sup>۱۲</sup> هستند. مقدار  $R$  برای انتشار دو بعدی موج به‌طور تقریبی از رابطه زیر به‌دست می‌آید:

$$R = c_{\max} \pi \sqrt{\left(\frac{1}{\Delta x}\right)^2 + \left(\frac{1}{\Delta z}\right)^2} \quad (20)$$

به‌طوری که،  $R$  یک مقدار اسکالر بزرگ‌تر از مقادیر ویژه  $-L^2$  است. همچنین  $c_{\max}$  حداقل سرعت در شبکه و  $\Delta x$  و  $\Delta z$  فواصل شبکه هستند [۱۶].

عبارت رابطه (۱۹)، تنها شامل چندجمله‌ای‌های اصلاح شده چیزیف زوج است. مجموع بسط عبارت  $\cos(L\Delta t)$  در معادله (۱۹) به‌طور نمایی برای  $M > \Delta t R$  همگرا می‌شود، بنابراین، با اطمینان می‌توان مجموع بسط را با استفاده از تعیین مقدار  $M$  به‌ازای مقادیر کمی بزرگ‌تر از  $\Delta t R$  قطع<sup>۱۳</sup> کرد [۱۶].

برای معرفی طرح ترکیبی انتگرال‌گیر اویلر و روش بسط سریع، عبارت  $(t - 2\Delta t)P(t) - 2P(t + \Delta t) + P(t + 2\Delta t)$  را می‌توان به‌صورت زیر خواهد شد:

$$\frac{P^{(n+1)} - 2P^{(n)} + P^{(n-1)}}{(\Delta t)^2} = \frac{2}{(\Delta t)^2} \left[ \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} (\Delta t R) Q_{rk} \left( \frac{iL}{R} \right) - 1 \right] P^{(n)} \quad (21)$$

باید توجه شود که عبارت سمت چپ تساوی در رابطه (۲۱)، تقریب تفاضل محدود مرکزی<sup>۱۴</sup> مرتبه دو برای  $\partial^2 P / \partial t^2$  و با  $W(P^{(n)})$  برابر است (تقریب مشتق دوم میدان موج با استفاده از تفاضلات محدود مرکزی).

برابر است با  $1 - c_1 = d_1 = k = 1$  و می‌توان نوشت:

$$e^{[t(A+B)]} = e^{(tA)} e^{(tB)} + o(t^2) \quad (13)$$

استفاده از ضرایب  $c_1 = d_1 = 1$  در معادله (۱۲)، روش اویلر را مطابق آنچه که در رابطه (۱۴) آمده است، به‌دست می‌دهد:

$$\begin{aligned} \mathbf{x}_1 &= \mathbf{x}_0 + t \frac{\partial \mathbf{T}}{\partial \mathbf{p}_0}(\mathbf{p}_0), \\ \mathbf{p}_1 &= \mathbf{p}_0 - t \frac{\partial \mathbf{V}}{\partial \mathbf{x}}(\mathbf{x}_1) \end{aligned} \quad (14)$$

### ۱-۳- ارائه انتگرال‌گیر ترکیبی اویلر

در این قسمت روش عددی ترکیبی بروندیابی میدان موج با استفاده از روش اویلر (رابطه ۱۴) برای استفاده در مدل‌سازی لرزه‌ای ارائه می‌شود. در ابتدا رابطه (۱) را می‌توان به‌شكل ساده‌تر زیر بازنویسی کرد:

$$\frac{\partial^2 P(\mathbf{x}, t)}{\partial t^2} = -L^2 P(\mathbf{x}, t) \quad (15)$$

به‌طوری که  $L^2 = c^2(\mathbf{x}) \nabla^2$  است.

پاسخ رابطه (۱۵)، با شرایط اولیه  $\dot{\mathbf{P}}_0$  و  $P(\mathbf{x}, t=0) = P_0$ .  $P(\mathbf{x}, t=0) = P_0$  به‌صورت زیر است:

$$P(\mathbf{x}, t) = \cos(Lt)P_0 + L^{-1} \sin(Lt)\dot{\mathbf{P}}_0 \quad (16)$$

میدان‌های موج  $P(\mathbf{x}, t - \Delta t)$  و  $P(\mathbf{x}, t + \Delta t)$  را می‌توان توسط رابطه (۱۶)، برآورد کرد. برای حذف بخش مشتق زمانی میدان موج در این معادله، با اضافه کردن این دو میدان موج، بخش فرد پاسخ در زمان حذف شده و تنها بخش زوج آن باقی خواهد ماند. در نتیجه:

$$P(\mathbf{x}, t + \Delta t) + P(\mathbf{x}, t - \Delta t) = 2 \cos(L\Delta t)P(\mathbf{x}, t) \quad (17)$$

پاسخ تحلیلی رابطه (۱۷) در شکل ساده‌تر به‌صورت زیر نوشتند می‌شود [۱۵]:

$$P(t + \Delta t) + P(t - \Delta t) = 2 \cos(L\Delta t)P(t), \quad L^2 = -c^2 \nabla^2 \quad (18)$$

به‌طوری که برای محاسبه  $\cos(L\Delta t)$ ، باید عملگر  $L^2$  را به‌طور صریح محاسبه و سپس از بسط چیزیف ارائه شده توسط کوزلوف و همکاران (۱۹۸۹) استفاده کرد. در اینجا، رابطه (۱۸)

ترکیبی اویلر (معادله ۲۷) را به صورت معادله (۳۰) نیز نوشت:  
 $P^{(n+1)} = P^{(n)} + \Delta t G^{(n)}$

$$G^{(n+1)} = \frac{\gamma}{\Delta t} \left[ \left( \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} \right) - 1 \right] P^{(n)} + \left[ 2 \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} - 1 \right] G^{(n)} \quad (30)$$

برای تحلیل پایداری طرح ترکیبی اویلر-بسط سریع، با استفاده از تبدیل فوریه ماتریس ارائه شده در رابطه (۲۹) به صورت زیر نوشتند می شود:

$$A = \begin{pmatrix} 1 - \frac{(ck\Delta t)^2}{4} & \Delta t \\ - (ck)^2 \Delta t + \frac{(ck)^2 (\Delta t)^2}{4} & 1 - \frac{(ck\Delta t)^2}{2} \end{pmatrix} \quad (31)$$

نوشتن معادله مشخصه به صورت  $\det(A - \lambda I) = 0$ ، مقادیر ویژه را طبق رابطه (۳۲) به دست می دهد:

$$\lambda = \left[ 1 - \frac{(ck\Delta t)^2}{4} \right] \pm (ck\Delta t) \sqrt{\frac{(ck\Delta t)^2}{4} - 1} \quad \text{or} \\ \lambda = \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} \pm \sqrt{\left( \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} \right)^2 - 1} \quad (32)$$

به طوری که  $\lambda$  و  $\Delta t$  به ترتیب بیانگر مقدار ویژه، عدد موج، سرعت موج در محیط و زمان هستند.

برای پایداری روش ترکیبی اویلر-بسط سریع (معادله ۳۰) باید  $|\lambda| \leq 1$ ، بنابراین  $\lambda$  نیز عدد مختلط باشد، به این معنی که ریشه معادله (۳۲) باید کمتر از صفر باشد و درنتیجه:

$$\frac{(ck\Delta t)^2}{4} - 1 \leq 0 \quad (33)$$

عبارت معادله (۳۳) شرط پایداری طرح ترکیبی اویلر-بسط سریع به صورت زیر را به دست می دهد:

$$\Delta t \leq \frac{2}{c_{max} \sqrt{\left( \frac{1}{\Delta x} \right)^2 + \left( \frac{1}{\Delta z} \right)^2}} \quad (34)$$

به طوری که  $c_{max}$  حداقل سرعت در شبکه و  $\Delta x$  و  $\Delta z$  فواصل شبکه هستند.

#### ۴- نتایج عددی

برای مطالعه حاضر، یک مدل ساده چندلایه‌ای با سرعت‌های

$$\frac{\partial^2 P}{\partial t^2} = \frac{P^{(n+1)} - 2P^{(n)} + P^{(n-1)}}{(\Delta t)^2} \quad (22)$$

$$W(P^{(n)}) = \frac{\gamma}{(\Delta t)^2} \left[ \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} (\Delta t R) Q_{rk} \left( \frac{iL}{R} \right) - 1 \right] P^{(n)} \quad (23)$$

اکنون با استفاده از دستگاه معادلات همیلتونی می‌توان روابط (۱)، (۱۵) و (۲۱) را به شکل واحد زیر با هم مرتبط کرد [۱۰ و ۱۸]:

$$\frac{\partial P}{\partial t} = G, \quad \frac{\partial G}{\partial t} = W(P^{(n)}) \quad (24)$$

معادله موج (۲۴) این امکان را فراهم می‌کند تا بتوان دسته‌ای از روش‌های ترکیبی را برای انتگرال‌گیری در زمان استفاده کرد.

حل معادله (۲۴) با استفاده از روش اویلر (معادله ۱۴)، در

معادله (۲۵) ارائه شده است:

$$P^{(n+1)} = P^{(n)} + \Delta t G^{(n)}, \quad (25)$$

معادله (۲۵) را می‌توان به صورت زیر بازنویسی کرد:

$$P^{(n+1)} = P^{(n)} + \Delta t G^{(n)}, \\ G^{(n+1)} = G^{(n)} + \Delta t c^2 \nabla^2 P^{(n+1)} = \\ G^{(n)} + \Delta t c^2 \nabla^2 \left[ P^{(n)} + \Delta t G^{(n)} \right] \quad (26)$$

درنتیجه می‌توان معادله نهایی انتگرال‌گیر ترکیبی اویلر را به شکل زیر نوشت:

$$P^{(n+1)} = P^{(n)} + \Delta t G^{(n)}, \\ G^{(n+1)} = \Delta t c^2 \nabla^2 P^{(n)} + \left( 1 + \Delta t c^2 \nabla^2 \right) G^{(n)} \quad (27)$$

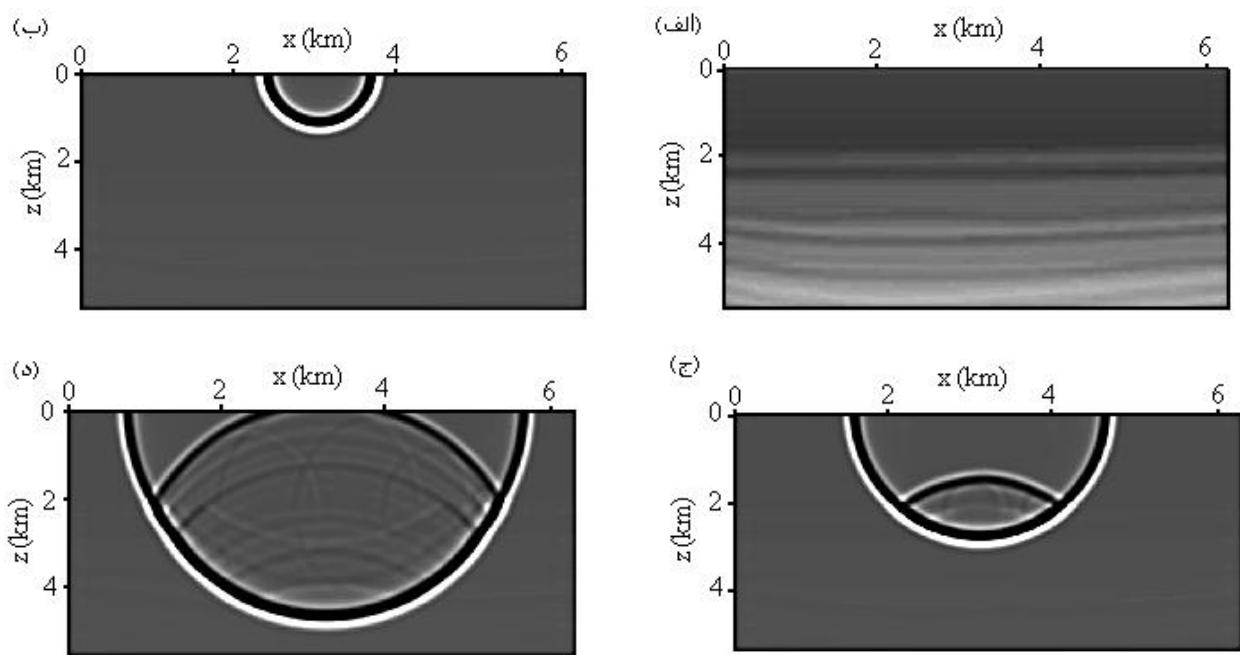
که طرح ترکیبی معادله (۲۷) انتگرال‌گیر اویلر و روش بسط سریع نامیده می‌شود که می‌توان آن را به شکل ماتریسی زیر نیز نوشت:

$$\begin{bmatrix} P^{(n+1)} \\ G^{(n+1)} \end{bmatrix} = A \begin{bmatrix} P^{(n)} \\ G^{(n)} \end{bmatrix} \quad (28)$$

به طوری که  $A$  به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$A = \begin{pmatrix} 1 & \Delta t \\ \frac{\gamma}{\Delta t} \left[ \left( \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} \right) - 1 \right] & \left[ 2 \sum_{k=0}^M C_{rk} J_{rk} Q_{rk} - 1 \right] \end{pmatrix} \quad (29)$$

بنابراین با بازنویسی مجدد می‌توان رابطه نهایی انتگرال‌گیر



شکل ۱- نمایش لحظه‌ای میدان موج با استفاده از روش تفاضلات محدود: (الف) مدل ساده چندلایه‌ای زمین با سرعت‌های مختلف، (ب) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۵۰۰ میلی ثانیه از انتشار موجک چشممه، (ج) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۱/۲ ثانیه، (د) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۱/۵ ثانیه

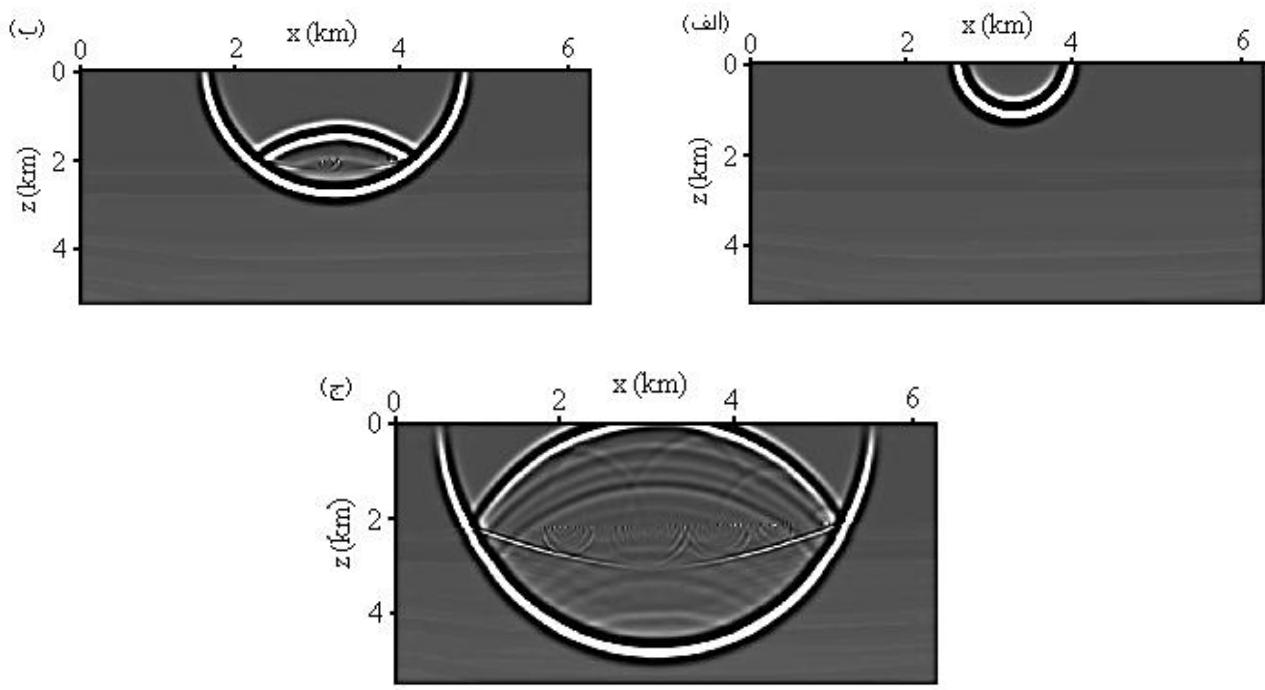
نشان می‌دهد که نتیجه برون‌یابی میدان موج حاصل از روش ترکیبی اویلر در مقایسه با روش تفاضلات محدود دقیق‌تر و با کیفیت و جزئیات بیشتری انجام شده است. دقت برون‌یابی میدان موج برای این دو روش در شکل (۳) نشان داده شده است که بیانگر دقت بالای برون‌یابی به روش ترکیبی اویلر در مقابل روش تفاضلات محدود است.

## ۵- نتیجه‌گیری

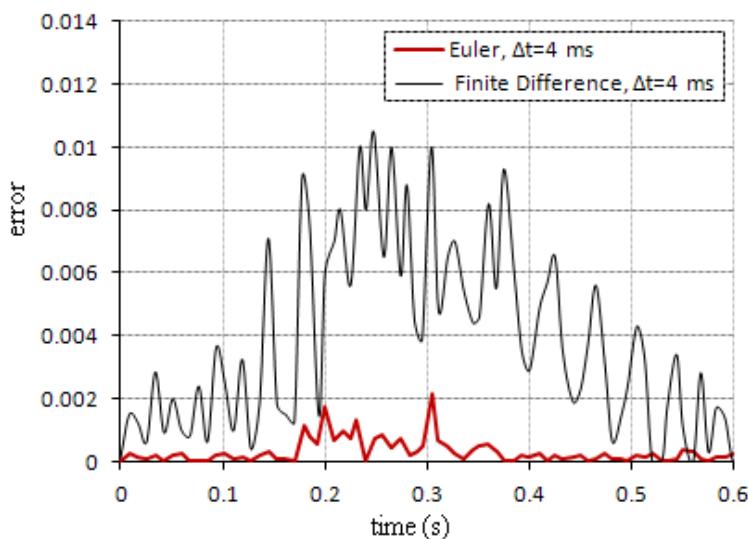
برون‌یابی میدان موج توسط روش‌های عددي متعدد از جمله روش تفاضلات محدود به عنوان یک روش سنتی و مرسوم انجام می‌شود. از آنجایی که کاهش دقت و پراکندگی عددی با بزرگ‌تر شدن فواصل زمانی ( $\Delta t$ ) از جمله محدودیت‌های روش تفاضلات محدود است. یکی از راهکارهای حل این مشکل استفاده از انگرال‌گیری ترکیبی است که با افزایش فواصل زمانی دچار پراکندگی عددی نشده و دقت آن نسبت به روش

مختلف موج فشار شیء (موج P) برای انتشار میدان موج درنظر گرفته شده است (شکل ۱- الف). برای مدل‌سازی لرزه‌ای انتشار میدان موج از یک موجک ریکر<sup>۱۵</sup> در یک نقطه سطحی استفاده شده است. حداقل فرکانس مورد استفاده ۵۰ هرتز است. فاصله شبکه‌ای افقی و عمودی  $\Delta x$  و  $\Delta z$ ، به ترتیب برابر ۱۵ متر و گام زمانی برابر ۴ میلی ثانیه در نظر گرفته شده است. با مشخصات ارائه شده در مورد موجک ریکر مورد استفاده، برون‌یابی میدان موج در مورد مدل شکل (۱- الف) و با استفاده از معادله (۳۰) انجام شده است.

در شکل‌های (۱- ب)، (۱- ج) و (۱- د) نمایش لحظه‌ای میدان موج صوتی محاسبه شده با روش تفاضلات محدود برای مدل داده شده در زمان‌های مختلف نشان داده شده است. همچنین نمایش لحظه‌ای میدان موج صوتی محاسبه شده با روش ترکیبی اویلر در شکل‌های (۲- الف)، (۲- ب) و (۲- ج) نشان داده شده است. مقایسه دو شکل (۱) و (۲)، بهوضوح



شکل ۲- نمایش لحظه‌ای میدان موج با استفاده از روش ترکیبی اویلر: (الف) مدل ساده چندلایه‌ای زمین با سرعت‌های مختلف، ب) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۵۰۰ میلی ثانیه از انتشار موجک چشمده، (ب) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۱/۲ ثانیه، (ج) نمایش لحظه‌ای میدان موج بعد از زمان ۱/۵ ثانیه



شکل ۳- خطای حاصل از برآوریابی میدان موج به روش تفاضلات محدود و روش ترکیبی اویلر

برآوریابی میدان موج به روش ارائه شده با روش تفاضلات محدود در قالب یک آنالیز عددی مقایسه شد که نشان دهنده برتری و دقت بالاتر روش ترکیبی اویلر در مقایسه با روش

تفاضلات محدود بیشتر است. در این مطالعه پس از ارائه استدلال‌های مورد نیاز ریاضیاتی، روش ترکیبی انتگرال‌گیر اویلر برای برآوریابی میدان موج معرفی شد. همچنین نتایج حاصل از

### واژه‌نامه

- |                           |  |                                    |
|---------------------------|--|------------------------------------|
| 1. acoustic wave equation | 7. Poisson bracket                       | 12. modified Chebyshev polynomials |
| 2. Cartesian coordinates  | 8. formal solution                       | 13. truncate                       |
| 3. recursive              | 9. non-commutative operator<br>(Abelian) | 14. central finite difference      |
| 4. non-recursive          | 10. trivial solution                     | 15. Ricker wavelet                 |
| 5. ray tracing            | 11. Bessel function                      |                                    |
| 6. pulse distortion       |  |                                    |

### مراجع

1. Claerbout, J., *Imaging the Earth's Interior*, 414, Blackwell Scientific Publications, Oxford, 1985.
2. Li, Z., "Compensating Finite-Difference Errors in 3-D Migration and Modelling", *Geophysics*, Vol. 56, pp. 1650-1660, 1991.
3. Kelly, K. R., Ward, R., Treitel, W. S., and Alford, R. M., "Synthetic Seismograms: A Finite-Difference Approach", *Geophysics*, Vol. 41, pp. 2-27, 1976.
4. Virieux, J., "P-SV Wave Propagation in Heterogeneous Media: Velocity Stress Finite Difference Method", *Geophysics*, Vol. 51, pp. 889-901, 1986.
5. Igel, H., Mora, P., and Riollet, B., "Anisotropic Wave Propagation through Finite-Difference Grids", *Geophysics*, Vol. 60, pp. 1203-1216, 1995.
6. Etgen, J. T., and O'Brien, M. J., "Computational Methods for Large-Scale 3D Acoustic Finite-Difference Modeling, A Tutorial", *Geophysics*, Vol. 72, pp. SM223-SM230, 2007.
7. Bansal, R., and Sen, M. K., "Finite-Difference Modelling of S-Wave Splitting in Anisotropic Media", *Geophysical Prospecting*, Vol. 56, pp. 293-312, 2008.
8. Zhang, G., Zhang, Y., and Zhou, H., "Helical Finite-Difference Schemes for 3-D. Depth Migration", *69th Annual International Meeting*, SEG, Expanded Abstracts, pp. 862-865, 2000.
9. Fei, T., and Liner, C. L., "Hybrid Fourier Finite Difference 3D Depth Migration for Anisotropic Media", *Geophysics*, Vol. 73, pp. S27-S34, 2008.
10. Moradpouri, F., Moradzadeh A., Pestana R. C., Ghaedrahmati, R., and Soleimani Monfared, M., "Improvement of Seismic Imaging Condition to Suppress RTM Artifacts", *Geophysics*, Vol. 82, No. 6, pp. S403-S409, 2017.
11. Skell, R. H., Zhang G., and Schlick T., "A Family of Symplectic Integrators: Stability, Accuracy, and Molecular Dynamics Applications, *SIAM Journal on Numerical Analysis*", Vol. 18, pp. 203-222, 1997.
12. Yoshida, H., "Construction of Higher Order Symplectic Integrators", *Physics Letters A*, Vol. 150, pp. 262-268, 1990.
13. Deriglazov, A. A., and Filgueiras, J. G., *Hamiltonian Formulation and Canonical Transformations in Classical Mechanics*, Library of Physics Publication, São Paulo, 2009.
14. Chen, J., "Lax-Wendroff and Nyström Methods for Seismic Modelling", *Geophysical Prospecting*, Vol. 57, pp. 931-941, 2009.
15. Pestana, R. C., and Stoffa, P. L., "Time Evolution of the Wave Equation using Rapid Expansion Method", *Geophysics*, Vol. 75, No. 4, pp. T121-T131, 2010.
16. Tal-Ezer, H., Kosloff, D., and Koren, Z., "An Accurate Scheme for Forward Seismic Modelling", *Geophysical Prospecting*, Vol. 35, pp. 479-490, 1987.
17. Kosloff, D., Filho, A., Tessmer, E., and Behle, A., "Numerical Solution of the Acoustic and Elastic Wave Equation by New Rapid Expansion Method", *Geophysical Prospecting*, Vol. 37, pp. 383-394, 1989.
18. Moradpouri, F., Moradzadeh, A., Pestana, R. C., and Monfared, M. S., "Seismic Reverse Time Migration using a New Wave-Field Extrapolator and a New Imaging Condition", *Acta Geophysica*, Vol. 64, No. 5, pp. 1673-1690, 2016.
19. Moradpouri, F., Moradzadeh, A., Pestana, R. C., and Monfared, M. S., "An Improvement in RTM Method to Image Steep Dip Petroleum Bearing Structures and its Superiority to Other Methods", *Journal of Mining and Environment*, Vol. 8, No. 4, pp. 573-578, 2017.