

# الگوریتمی سریع برای تحلیل سرعت لرزهای بر مبنای شباهت AB

میلاد فرشاد ٔ و علی غلامی ٔ \*

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد، مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران ۲- دانشیار، مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران

دریافت مقاله: ۱۳۹۶/۰۲/۱۶؛ پذیرش مقاله: ۱۳۹۶/۰۴/۲۲

\* نویسنده مسئول مکاتبات: agholami@ut.ac.ir

چکیدہ	واژگان کلیدی
 تحلیل سرعت یکی از مراحل اصلی و زمان گیر در پردازش دادههای لرزهای است. در پردازش دادههای لرزهای اجرای	
مراحل تصحیح برونراند نرمال، برانبارش خوب و ایدهآل، مهاجرتهای زمانی و عمقی، حذف چندگانهها و درونیابی	
ردلرزهها نیاز به مدل سرعتی خوب دارند. روشهای متفاوتی برای ساخت مدل سرعتی از دادههای لرزهای معرفی شده	
است. مرسومترین روش تحلیل سرعت، تحلیل بر مبنای برونراند نرمال است؛ که از اندازهگیری همدوسی برای	
ساختن مدل سرعتی استفاده میکند. شباهت، رایجترین معیار اندازهگیری همدوسی در تحلیل سرعت است؛ که در	
صورت تغییرات دامنه با دورافت این معیار کارایی خوبی نخواهد داشت. برای رفع این مشکل از معیار شباهت AB	
استفاده میشود. از آنجایی که در این معیارها برای محاسبه مدل سرعتی، به ازای بازهای از مقادیر سرعت، دامنه	تحليل سرعت لرزهاى
انرژی را در مسیرهای هذلولی شکل اندازه میگیرند، محاسبات این روش در صورت افزایش حجم دادهها بسیار	شباهت AB
زمان گیر خواهد بود که از مشکلات اصلی این روش به شمار میرود. هدف این مقاله ارائه روشی اصلاح شده برای	تبديل رادون هذلولي سريع
کاهش حجم محاسبات و حل سریع شباهت AB است. بدین منظور الگوریتمی سریع برای حل تبدیل رادون هذلولی	
معرفی و سپس کاربرد آن برای به دست آوردن طیف سرعت با روش شباهت AB مورد بررسی قرار گرفته است. این	
الگوریتم بر مبنای استفاده از نمونهبرداری قطبی-لگاریتمی است؛ که بخش محاسباتی اصلی آن به صورت همامیخت	
انجام میشود. در نتیجه امکان استفاده از فضای فرکانس برای محاسبه سریع آن را امکانپذیر میسازد. در آخر با	
اجرای روش شباهت AB اصلاح شده، روی دادههای واقعی و مصنوعی، افزایش چندین برابر سرعت روش فوق نسبت	
به روش معمول در به دست آوردن طیف سرعت نمایش داده شده است.	

ساخت مدل سرعت زیرسطحی یکی از مهمترین موضوعات در پردازش و تفسیر دادههای لرزهای است. به طور کلی میتوان گفت چهار روش برای ساخت مدل سرعتی وجود دارد. روش اول، تحلیل سرعت بر مبنای برون راند نرمال است؛ که نیازمند انتخاب ضرایب در طيف سرعتي است ;Taner and Koehler, 1969; Fomel, 2009; طيف سرعتي است Luo and Hale, 2012). در این روش طیف سرعت با تکرار تصحیح برونراند نرمال با سرعتهای متفاوت و سپس محاسبه شباهت به دست میآید. روش دوم، استفاده از مهاجرت معادله موج بر مبنای تقریب Born است. این روش در واقع یک مسئله بهینهسازی غیرخطی است؛ که از تقریب Born معادله موج، برای تخمین سرعت مهاجرت استفاده مي كند ,Sava and Biondi, 2004a, 2004b; Li) مهاجرت استفاده مي (2013. روش سوم، تحلیل سرعت بر مبنای پرتو است؛ که به نام توموگرافی زمانرسید نیز شناخته می شود. در این روش، از به روز رسانی مدل سرعتی برای حداقل کردن اختلاف بین زمان اولین رسيد پيشبيني شده و مشاهده شده استفاده مي شود؛ تا مدل سرعت نهایی به دست آید Zhu et al., 1992; Osypov, 2000; Noble) نهایی به دست آ et al., 2010; Chen et al., 2013; Li et al., 2013) ووش چهارم، استفاده از وارون شکل موج کامل است. این روش از مدل سرعتى موجود استفاده مىكند؛ تا با حداقل كردن كمترين مربعات اختلاف بین دادههای اندازه گیری شده و پیشبینی شده، تفکیکپذیری ساختار سرعت را افزایش دهد (Virieux and) Operto, 2009; Guitton et al., 2012; Zhou et al., 2012) در این مقاله تمرکز بر روی تحلیل سرعت بر مبنای برونراند نرمال است.

مرسومترین روش تحلیل سرعت، تحلیل بر مبنای برونراند نرمال است؛ که از اندازه گیری همدوسی برای ساختن مدل سرعتی استفاده مىكند(Taner and Koehler, 1969). شباهت رايجترين معیار اندازه گیری همدوسی است؛ که به صورت نسبت نرمال شدهی انرژی خروجی به ورودی در پنجرهی زمانی تعریف میشود (Yilmaz, 2001). با وجود مفيد بودن معيار شباهت در بيشتر شرایط، معمولاً این معیار در برخورد با رخدادهای لرزهای دارای تغییرات شدید دامنه یا قطبش با مشکل مواجه می شود (Sarker et) al., 2001) الگوریتمی را به نام شباهت (Fomel, 2009) الگوریتمی را به نام شباهت AB برای حل مشکل کاهش شباهت، در صورت وجود تغییرات شدید دامنه با دورافت معرفی کرد. این روش نیز مانند سایر روشهای شباهت، نیاز به جمع دامنهها روی مسیر هذلولی در پنجرههای تعریف شده دارد؛ که در صورت وجود دادههایی با حجم بالا، محاسبات بسیار زمان گیر خواهد بود. در این مقاله برای افزایش سرعت محاسبات، از تبدیل رادون هذلولی در مختصات قطبی لگاریتمی استفاده میشود.

تبديل رادون هذلولي يک تبديل انتگرالي است که با انتگرال گیری روی مسیرهای هذلولی سعی در به دست آوردن حوزه رادون دارد (Gardner and Lu, 1991). این تبدیل در بیشتر کاربردها نیاز به یک نمایش تنک دارد؛ که یکی از راههای آن استفاده الگوریتمهای تکرار با قید تنکی است از (Daubechies et al., 2004). از آنجا که استفاده از الگوریتم تکرار برای این نوع نمایش نیاز به تعداد بالای اعمال عملگر پیشرو و پسرو دارد، برای کاهش هزینه محاسباتی نیاز به الگوریتمهای سریع است. در صورت برداشت نقطه میانی مشترک، بازتابهای لایههای زيرسطحي، باعث تشكيل رخدادهايي به شكل هذلولي مي شوند. تبديل رادون براى اين رخدادها شامل انتكرال گيرى براى تابع پيوسته و جمع برای تابع گسسته روی مسیر هذلولی است؛ که حاصل آن یک نقطه در حوزه کندی-زمان یا سرعت زمان است. اگر مسیرهایی که روی آنها انتگرالگیری می شود وابسته به زمان نباشد، تبدیل رادون را میتوان با سرعت خوبی در حوزه فرکانس به دست آورد (Darche, 1990; Sacchi and Ulrych, 1995). از آنجا که تبدیل رادون هذلولی وابسته به زمان است؛ مانند سایر تبدیلها (خطی و سهمی) نمی توان آن را در حوزه فرکانس محاسبه کرد و نیاز به محاسبات در حوزه زمان دارد؛ که در دادههای با حجم بالا محاسبات بسیار زمان گیر خواهد بود. با این وجود از آنجایی که تبدیل هذلولی شباهت بالاتری به رخدادهای موجود در ورداشت نقطه میانی مىشود داده ترجيح دار د، مشتر ک .(Thorson and Claerbout, 1985)

اگر تابع f(t,x) توصیف کننده ی ورداشت نقطه میانی مشتر ک باشد که نسبت به 0 = x تقارن دارد، تبدیل رادون هذلولی برای آن به صورت زیر است (Thorson and Claerbout, 1985):

$$R_{h}f(\tau,p) = \int_{-\infty}^{+\infty} f(\sqrt{\tau^{2} + p^{2}x^{2}}, x)dx \qquad (1)$$

که T زمان رفت و برگشت در دورافت صفر، q کندی و xدورافت را نمایش میدهد.  $R_h f(\tau, p)$  تبدیل رادون این تابع است. اگر تعداد هریک از نمونههای زمانی، مکانی و سرعت، N باشد، برای محاسبهی رابطه (۱) برای همهی زمانها نیاز به  $N^3$  تعداد تکرار عملیات است؛ که برای دادههای با حجم بالا فرآیند بسیار زمان گیری خواهد بود. روشهای مؤثر زیادی با همگرایی زمان گیری خواهد بود. روشهای مؤثر زیادی با همگرایی (Beylkin, 1984; Fessler and Sutton, 2003; بارائه شدهاند ارائه شدهاند Schonewille and Duijndam, 2001). هذلولی چالشبرانگیز است، با این حال روش سریعی بر مبنای الگوریتم پروانهای برای محاسبهی سریع تبدیل رادون هذلولی بیان شده است (Hu et al., 2012).

اخیراً الگوریتم سریعی با همگرایی  $O(N^2 \log N)$  برای تبدیل رادون هذلولی توسط نیکیتیل و همکاران (Nikitin et al., 2016) مطرح شده است. این الگوریتم بر مبنای استفاده از نمونهبرداری قطبی-لگاریتمی است؛ که بخش محاسباتی اصلی آن به محاسبهی همامیخت کاهش یافته است؛ که امکان استفاده از فضای فرکانس برای محاسبه سریع آن را ممکن میکند. از آنجایی که دادههای رادون معمولاً روی صفحه مختصات یکنواخت محاسبه میشوند، برای جابجایی در مختصات حوزههای زمان-مکان، رادون و قطبی- لگاریتمی از چند مرحله درونیابی استفاده میکنیم.

در این مقاله از این الگوریتم، در روش شباهت AB برای جمع دامنهها روی مسیر هذلولی در هر پنجره استفاده خواهد شد؛ تا روشی سریع و اصلاح شده برای شباهت AB معرفی شود.

## AB شباهت -۲

ضرایب همبستگی بین ۲ سری اعداد a=a<sub>1</sub>a<sub>2</sub>....a<sub>n</sub> و b=b<sub>1</sub>b<sub>2</sub>....b<sub>n</sub> به صورت زیر تعریف میشوند:

$$\gamma(a,c) = \frac{a.b}{|a||b|} = \frac{\sum_{i=1}^{n} a_{i}b_{i}}{\sqrt{\sum_{i=1}^{n} a_{i}^{2}} \sqrt{\sum_{i=1}^{n} b_{i}^{2}}}$$
(7)

روش شباهت مرسوم را میتوان به صورت مجذور همبستگی با یک ثابت تعریف کرد (Fomel, 2009). برای محاسبه همبستگی بین سری اعداد a=a<sub>1</sub>a<sub>2</sub>...a<sub>n</sub> و ثابت c=C, C, ..., C داریم:

$$\beta(a) = \gamma(a,c) = \frac{\sum_{i=1}^{n} a_i C}{\sqrt{\sum_{i=1}^{n} a_i^2} \sqrt{\sum_{i=1}^{n} C^2}} = \frac{\sum_{i=1}^{n} a_i}{\sqrt{n \sum_{i=1}^{n} a_i^2}}$$
(Y)

با به توان ۲ رساندن رابطه (۳)، رابطه شباهت به صورت زیر به دست می آید:

$$\beta^{2}(a) = \frac{\left(\sum_{i=1}^{n} a_{i}\right)^{2}}{n \sum_{i=1}^{n} a_{i}^{2}}$$
(\*)

مرسوم شراهت، شباهت AB به صورت AB به صورت  $x_i$  ممبستگی با خط  $a_i = A + Bx_i$  تعریف می شود؛ که  $x_i$  دورافت، A مرض از مبدأ و B گرادیان AVO را نشان می دهند (Fomel, مرض از مبدأ و B را با حداقل کردن کمترین مربعات مقادیر این خط به صورت زیر می توان تخمین زد:

$$\min\left(\sum_{i=1}^{n} a_{i} - A - Bx_{i}\right) \tag{(d)}$$

که نیاز به مشتق گیری از رابطه (۵) نسبت به A و B و سپس A صفر قرار دادن مقادیر این مشتقات دارد. با به دست آوردن مقادیر

## نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره، شماره ۱، ۱۳۹۹.

و B در هر پنجره و جایگذاری آنها در b<sub>i</sub> و رابطه (۲) و سپس با توان ۲ رساندن نتایج، شباهت AB حاصل میشود؛ که ساده شدهی آن به صورت زیر است:

$$S_{AB} = \frac{2\sum_{i=1}^{n} a_i \sum_{i=1}^{n} x_i \sum_{i=1}^{n} a_i x_i - K}{\sum_{i=1}^{n} a_i^2 \left[ \left( \sum_{i=1}^{n} x_i \right)^2 - n \sum_{i=1}^{n} x_i^2 \right]}$$
(5)  
$$K = \left( \sum_{i=1}^{n} a_i \right)^2 \sum_{i=1}^{n} x_i^2 + n \left( \sum_{i=1}^{n} a_i x_i \right)^2$$
(5)

این روش به دلیل وزنی که طبق رابطه (۶) به دامنهها داده می شود؛ دارای تفکیک پذیری پایین تری نسبت به روش شباهت معمول است و این بهایی است که برای جبران اثر AVO باید بپردازیم.

## AB محاسبه سريع شباهت

میدانیم <sub>i</sub>a مربوط به دامنههای ورودی روی مسیر هذلولی در پنجره مورد نظر است؛ بنابراین <sub>i</sub>a را میتوان به صورت زیر تعریف کرد:

$$\mathbf{a}_{i} = f\left(\sqrt{\tau^{2} + p^{2} x_{i}^{2}}, x_{i}\right) \tag{Y}$$

برای حل تبدیل رادون هذلولی، از الگوریتم سریعی که توسط نیکیتین و همکاران (Nikitin et al., 2016) ارائه شده؛ استفاده میشود. از این الگوریتم میتوان برای محاسبه سریع  $a_i^a$ ،  $\sum_{i=1}^n a_i^2$ ،  $\sum_{i=1}^n a_i^2$ ، میشود. از این الگوریتم میتوان برای محاسبه سریع  $a_i x_i^n$  این  $\sum_{i=1}^n a_i^2$ ،  $\sum_{i=1}^n a_i^2$  و  $\left(\sum_{i=1}^n a_i x_i\right)^2$  و  $\left(\sum_{i=1}^n a_i x_i\right)^2$  (۶) استفاده کرد؛ با این تفاوت که در این روش عرض پنجره ۱ نمونه زمانی خواهد بود. بدین منظور در پایان کار خروجی با یک پنجره گوسی با ابعاد دلخواه همامیخت میشود.

## 1-۳- حل سريع تبديل رادون هذلولي

فرض میکنیم f ورداشت نقطه میانی مشترک روی مربع مستطیلی به ابعاد زیر باشد:

$$\left\{ \left(t,x\right): 0 \le t \le T \quad , 0 \le x \le X \right\}$$
 (A)

به منظور نرمال کردن دادهها، با استفاده از تبدیلات سادهای آنها را به فضای  $[0,1] \times [0,1]$  تصویر می کنیم. بدین صورت که t و آنها را به فضای  $[0,1] \times [0,1]$  تصویر می کنیم. بدین صورت که t و x به بیشترین مقادیر خود تقسیم می شوند. در اثر مقیاس متناظر x برای  $\frac{\tau}{T} = \frac{r}{T}$  و  $\frac{pX}{T} = r$ ، تبدیل رادون روی ابعاد زیر محاسبه می شود:

$$\left\{ \left(\tau, p\right) : \tau_{\min} \le \tau \le 1, p_{\min} \le p \le p_{\max} \right\}$$
(9)

### فرشاد و غلامی، الگوریتمی سریع برای تحلیل سرعت لرزهای بر مبنای شباهت AB، صفحات ۱۱–۱۱.

که  $au_{min}$  زمان رسید اولین رخداد است. با اعمال کشیدگی زمانی و مکانی روی هذلولی میتوان آن را به خط راست تبدیل کرد (Yilmaz, 1989). این تبدیل به صورت زیر است:

$$t' = t^2 x' = x^2 \tag{(1)}$$

که با اجرای آن روی رابطه (۱) داریم:

$$R_{h}f(\tau, \mathbf{p}) = 2\int_{0}^{+\infty} f\left(\sqrt{\tau^{2} + p^{2}x^{2}}, x\right) dx$$
  
=  $2\int_{0}^{+\infty} f'(\tau^{2} + p^{2}x', x')$  (11)

رابطهی (۱۱) تبدیل رادون خطی را نمایش میدهد؛ که روش سریعی برای محاسبهی آن در بر مبنای همامیخت در مختصات قطبی-لگاریتمی توسط اندرسون و همکاران (Anderson et al., 2016) ارائه شده است. رابطه (۱۱) را میتوان به صورت استاندارد با تابع دیراک نوشت؛ که به صورت زیر است:

$$R_{h}f'(\tau^{2}, p^{2}) = \iint f'(t', x')\delta(t' - \tau^{2} - p^{2}x')$$
(17)

برای تغییر مختصات از مختصات دکارتی به قطبی-لگاریتمی رابطه زیر وجود دارد:

$$\begin{cases} t' = e^{\rho'} \cos(\theta') \\ x' = e^{\rho'} \sin(\theta') \end{cases} \begin{cases} \tau^2 = \frac{e^{\rho}}{\cos(\theta)} \\ p^2 = -\tan(\theta) \end{cases}$$
(17)

که  $\pi < \theta < \pi$  است. اگر  $(\theta', \rho')$  مختصات قطبی-لگاریتمی متناظر با نقطه (t', x') در مختصات دکارتی فرض شود، میتوان  $f'(\theta', \rho')$  را برای نمایش f'(t', x') در مختصات قطبی-لگاریتمی استفاده کرد. با استفاده از روابط (۱۳) در (۱۲) داریم:

میشود که تبدیل رادون هذلولی در مختصات قطبی-لگاریتمی به صورت همامیخت f و توزیع  $(\theta, \rho)$  است. پس میتوان برای محاسبهی سریع آن از تبدیل فوریه استفاده کرد.

حال بررسی میشود که چگونه رابطه (۱۴) به قالب تئوری وارد شود. طبیعی است که فرض شود تابع  $f^{\prime \prime}$  با رابطه (۱۴) همپوشانی

کامل دارد؛ یعنی ابزاری که در حال محاسبه تابع است، لازم است حمایت کامل روی تابع داشته باشد. پس در ابتدا برای رابطه (۱۴) قالب  $\mathbf{R} = (-\pi, \pi) \times \mathbf{R}$  در نظر گرفته میشود. با تعریف تبدیل  $\mathbf{r} = \sqrt{x^2 + t^2}$  در نظر گرفته میشود. با تعریف تبدیل شود که تبدیل رادون تابع  $\frac{m}{2}$  باید روی تمامی متغیرهای r نیز  $\rho \to -\infty$  ،  $\mathbf{r} \to 0$   $\mathbf{r}$  باید روی تمامی متغیرهای r نیز میشود، نمایش رابطه (۱۴) با قالب ذکر شده در بالا برای تابع  $\frac{m}{2}$ 

از طرفی باید توجه داشت که برای هر نقطه ('x,x') در صفحه، برداری وجود دارد که از روی این نقطه و مبدأ عبور میکند. این موضوع نشان می دهد که اگر بخواهیم تبدیل رادون را با استفاده از همامیخت محدود (Finite Convolution) برای تمامی بردارهای ممکن محاسبه کنیم، امکان تقریب مقادیر این تبدیل وجود ندارد. برای حل این مشکلات از مقیاس، چرخش و جابجایی تابع 'fاستفاده شده است؛ تا این تابع در داخل قطاع دایره ای واحد با زاویه  $\beta$  قرار بگیرد. در نتیجهی این تغییرات، همپوشانی تابع از روی مبدأ برداشته می شود. در واقع می توان تبدیل رادون جزئی rado (Partial)

حال توضیح داده می شود که چگونه می توان طرح ذکر شده در بالا را برای سازگاری مناسب تر با ورداشت نقطه میانی مشتر ک اجرایی کرد. شکل ۱ پارامترهای لازم برای این طرح را نمایش می دهد. در شکل ۱-راست مربع نشان داده شده، داده های ورودی را نمایش می دهد که علاقه مند به ارزیابی آن ها هستیم. به علاوه برای اجرای طرح به صورت بهینه، برای  $(\tau, p)$ ، بازه ای به صورت اجرای طرح به صورت بهینه، برای  $(\tau, p)$ ، بازه ای به صورت [ $p_{\min}, p_{max}$ ] در نظر گرفته می شود.

در اثر چرخش، t' با افق زاویه lpha را میسازد. پس با توجه به رابطه (۱۳):

$$\theta = \alpha - \arctan\left(p^2\right) \tag{14}$$

که 
$$lpha = rac{\arctan(p_{max}^2) + \arctan(p_{min}^2)}{2}$$
 است و همچنین  
رای بازهی متقارن  $heta$  را به صورت زیر تعریف می شود:

$$\beta = \arctan\left(p_{\text{max}}^{2}\right) - \arctan\left(p_{\text{min}}^{2}\right) \tag{19}$$

در اثر جابجایی، دادههای ورودی در داخل مربعی به ضلع a، که ۳ ضلعش روی محیط قطاع دایرهای قرار گرفته، محصور می شود (شکل ۱-چپ). طبق روابط می توان نشان داد که:

$$a = \frac{\sin(\beta)}{\sqrt{\sin(2\alpha)\sin(\beta) + \cos(\beta)(\sin(2\alpha) + \sin(\beta)) + 1}} \quad (1Y)$$

$$O = \begin{pmatrix} O_1 \\ O_2 \end{pmatrix} = \begin{pmatrix} \frac{a \sin\left(\alpha + \frac{\pi}{4}\right) \tan\left(\beta\right)}{\sqrt{2}} \\ \frac{a \cos\left(\alpha + \frac{\pi}{4}\right) \tan\left(\frac{\beta}{2}\right)}{\sqrt{2}} \end{pmatrix}$$
(1A)

خط L<sub>1</sub> از گوشه ۴ام مربع می گذرد و بر شعاع قطاع عمود است. فاصله ی مبدأ تا این خط اولین سهم غیر صفر از تبدیل رادون جزئی را می دهد؛ که این فاصله را با <sub>r</sub> منایش داده شده است.

در حالت بهینه و با توجه به طرح ذکر شده، مقادیر تبدیل رادون در بازهی  $\left[\log(a_r), 0\right] \times \left[-\frac{\beta}{2}, \frac{\beta}{2}\right]$  محاسبه می شود. رابطه (۱۴) را با این طرح به صورت همامیخت به شکل زیر می توان نوشت:

$$\begin{aligned} \mathbf{R}_{ip} f^{\mathcal{H}}(\theta,\rho) =& \cos(\theta) \int_{-\frac{\beta}{2}}^{\frac{\beta}{2}} \int_{0}^{0} f^{\mathcal{H}}(\theta',\rho') e^{\rho'} \\ \zeta(\theta-\theta',\rho-\rho') d\rho' d\theta' =& \cos(\theta) \end{aligned}$$

$$\mathbf{F}^{-1} \Big( \mathbf{F} \left( f^{\mathcal{H}}(\theta,\rho) e^{\rho} \right) \Big( \hat{\theta}, \hat{\rho} \Big). \quad \mathbf{F} \zeta(\hat{\theta}, \hat{\rho}) \Big) (\theta,\rho) \end{aligned}$$
(19)

در اینجا F برای نمایش تبدیل فوریه و 
$$(\dot{ heta}, \dot{ heta})$$
 برای مقادیر  
متقابل  $(\theta, 
ho)$  در حوزه فوریه استفاده شده است. تابع  $\dot{igg( heta, \dot{ heta})}$  را  
می توان در مراحل پیش محاسباتی به دقت محاسبه کرد.

حال به بحث روی چگونگی استفاده از  $R_{ip}$  برای به دست آوردن Rf' پرداخته میشود. برای انجام تغییرات مقیاس، چرخش و جابجایی روی مختصات (t,x) و  $(\tau,p)$ ، به ترتیب دو اوپراتور T و S به صورت روابط زیر معرفی میشود:



$$T \begin{bmatrix} \tau \\ x \end{bmatrix} = a \begin{bmatrix} \cos(\alpha) & \sin(\alpha) \\ \sin(\alpha) & \cos(\alpha) \end{bmatrix} \begin{bmatrix} \tau & \sin(\alpha) \\ x' & -0.5 \end{bmatrix} + \begin{bmatrix} \sigma_1 \\ \sigma_2 \end{bmatrix}$$
$$S \begin{bmatrix} \tau^2 \\ p^2 \end{bmatrix} = \begin{bmatrix} a \begin{bmatrix} \tau^2 - \frac{1}{2} \end{bmatrix} \cos(\alpha) + a \frac{\sin(\alpha)}{2} + O_1 + (J) \phi \\ \phi \end{bmatrix}$$
$$(Y \cdot )$$
$$\phi = \tan(\alpha - \arctan(p^2)) dS$$

ی است. برای تبدیل  $J = a \left(\tau^2 - \frac{1}{2}\right) \sin(\alpha) - a \frac{\cos(\alpha)}{2} + O_2$ مختصات از کارتزین به قطبی-لگاریتمی از روابط آتی استفاده می شود:

$$P_{1}\begin{pmatrix}t\\x\end{pmatrix} = \begin{pmatrix}\log(\sqrt{x^{2}+t^{2}})\\\arctan(\frac{x}{t})\end{pmatrix}$$

$$P_{2}\begin{pmatrix}\tau^{2}\\p^{2}\end{pmatrix} = \begin{pmatrix}\log(\tau^{2}\cos(-\arctan(p^{2})))\\-\arctan(p^{2})\end{pmatrix}$$
(11)

شکل ۲ صفحه مختصات دکارتی را نمایش میدهد. به ترتیب تبدیلهای T و  $P_1$  روی این صفحه مختصات دکارتی اعمال شده و حاصل این تبدیلات در شکل ۳ نمایش داده شده است. در آخر با معرفی دو عملگر خطی:

$$Mf^{\mathcal{H}} = f'(T^{-1}P_1^{-1})$$

$$Ng = g(S^{-1}P_2^{-1})$$
(YY)

$$\mathbf{R}f^{0}(\tau, p) = N^{-1}\mathbf{R}_{lp}\left(Mf^{0}\right)_{(\tau, p)}$$

$$\mathbf{P}^{*}(\tau, p) = M^{-1}\mathbf{P}^{*}(N)$$
(YY)

$$\mathbf{R}^{*}g(t,x) = M^{-1}\mathbf{R}_{\mathrm{lp}}^{*}(Ng)_{(t,x)}$$



شکل ۱: داده ورودی (چپ). مقیاس، چرخش و جابجایی داده ورودی (راست).

#### فرشاد و غلامی، الگوریتمی سریع برای تحلیل سرعت لرزهای بر مبنای شباهت AB، صفحات 1-11.

#### ۲-۳- گسسته سازی

در این بخش پارامتر گسسته سازی مورد بحث قرار می گیرد. برای سادگی فرض میشود که نمونهبرداری در حوزه زمان-مکان و رادون به صورت منظم صورت گرفته است؛ ولی در مختصات قطبی-لگاریتمی این طور نیست. در این حوزه، نمونهبرداری زمانی و مکانی رفتاری درجه ۲ از خود نشان داده و همچنین با افزایش زمان، چگالی نقاط نمونهبرداری کاهش مییابد (شکل ۳). برای انجام تبدیل مختصات نمونەبر دار ي بايد روى سريع، فوريه . به صورت منظم صورت گیرد.  $(\theta, p) \in \left[-\frac{\beta}{2}, \frac{\beta}{2}\right] \times \left[\log(a_r), 0\right]$ برای نمونهبرداری مجدد و سریع از روش سادهای استفاده شد. بدین صورت که ابتدا شبکه قطبی-لگاریتمی منظم شد. سپس با معکوس کردن روابط (۱۳) و (۲۰) درونیابی به صورت خطی در حوزه زمان-مکان اجرا شد. در این حالت با به هم ریختن دادهها در یک حوزه (زمان)، اثر آن در حوزهی مقابل (قطبی-لگاریتمی) جبران شد.

در صورتی که بازه زمانی بسیار بزرگ نباشد، میتوان رفتار درجه ۲ نمونهبرداری در حوزه زمان را به لحاظ نمونهبرداری قطبی-لگاریتمی توجیه کرد؛ اما در صورت بزرگ بودن بازه زمانی، برای کاهش اختلافهای بزرگ در چگالی نقاط نمونهبرداری، بهتر است حوزه زمان-مکان را قسمت قسمت کرده و برای هر قسمت



شکل ۴-الف رکورد مصنوعی را بدون تغییرات دامنه و شکل ۴-ب رکورد مصنوعی حاوی تغییرات دامنه با دورافت و شکل ۴-ج رکورد مصنوعی حاوی تغییرات دامنه با دورافت و آغشته به نوفه را نمایش میدهد. شکل ۵ تحلیل سرعت رکورد فاقد AVO، شکل ۶ تحلیل سرعت رکورد حاوی AVO و شکل ۷ تحلیل سرعت رکورد حاوی AVO و نوفه را به روشهای مختلف، برای حجم ۱۰۲۴ نمونه در راستاهای زمان و سرعت نمایش میدهد. در رکورد فاقد AVO روش شباهت و شباهت AB معمول نتایج یکسانی را نسبت به روش

تبدیل رادون جداگانه در نظر گرفته شود. با تغییر و تبدیل مختصات از روابط (۱۳) و (۲۰) داریم:

$$\begin{pmatrix} \varphi(t,x)\\ \eta(t,x) \end{pmatrix} = P_{\mathrm{I}}T\begin{pmatrix} t'\\ x' \end{pmatrix} \tag{15}$$

برای انجام درونیابی، فواصل بین نمونههای  $\theta$  و p را با توجه به بیشترین و کمترین فاصله (به صورت قطری) بین هریک از متغیرهای  $\varphi$  و  $\eta$  انتخاب میکنیم. روابط مربوطه به صورت زیر است:

$$\Delta \theta = \frac{\left| \max\left(\varphi\right) - \min\left(\varphi\right) \right|}{n_{t}}$$

$$\Delta \rho = \frac{\left| \max\left(\eta\right) - \min\left(\eta\right) \right|}{n_{x}}$$
(Ya)

## ۴– مثالهای عددی

به منظور بررسی کارایی و عملکرد روش ذکر شده نسبت به روش معمول، از مثالهای مصنوعی و واقعی استفاده شد. در مثال مصنوعی ۲ رکورد نقطه میانی مشترک با تعداد هر یک از نمونههای زمانی و مکانی ۱۰۲۴ در نظر گرفته شد؛ که فاصله نمونهبرداری مکانی ۵ متر، زمانی ۱۰۲۰۴ ثانیه است. در این داده ورودی لایههایی با سرعتهای تصادفی که با عمق افزایش مییابند، موجود است.



لىل 1. ئىخىلىك قطبى-ئەريىشى خاص از چرخس، ئىقياش و جابجايى صفحە مختصات شكل.

ارائه شده نمایش دادهاند، با این تفاوت که زمان محاسبه برای روش معمول ۱۲۹۳/۲۷ ثانیه و برای روش ذکر شده در این مقاله ۳/۵۲ ثانیه بوده است. با توجه به نتایج می توان فهمید روش ذکر شده دقت پایین تری در قسمت زمان و سرعت کم از خود نشان می دهد. این مشکل دقت را همان طور که در بخش گسسته سازی اشاره شد، می توان با قسمت قسمت کردن حوزه زمان-مکان و سپس اجرای این روش کاهش داد. کشیدگی منحنی وار در طیف سرعت روش مطرح شده نیز به دلیل استفاده از تبدیل رادون است. در کل همه

#### نشریه پژوهشهای ژئوفیزیک کاربردی، دوره6، شماره ۱، ۱۳۹۹.

واقعی با فاصله مکانی ۲۵ متر و زمانی ۲۰۰۴ ثانیه را نمایش میدهد. فاصله بین چشمه و اولین گیرنده ۲۶۲ متر است و ردلرزههای دورافت نزدیک موجود نیست. تحلیل سرعت برای تعداد ۷۵۰ نمونه در هر یک از راستاهای سرعت و زمان انجام گرفته است؛ که نتایج آن در شکل ۱۰ نمایش داده شده است. روش شباهت AB معمول در ۲/۱۳ ثانیه و روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع در ۲/۲۶ ثانیه جواب را به دست آوردهاند.

جدول ۱ مقایسه هزینه محاسباتی و افزایش سرعت این روش را نسبت به روش معمول برای حجمهای متفاوتی از دادهها را نمایش میدهد. تبدیل های رادون دارای این مشکل هستند که آن را اثرات مصنوعی ناشی از دورافتهای دور و نزدیک مینامند. به منظور بررسی تفکیک پذیری، برشهای زمانی و سرعتی در زمان ۲/۲۸ ثانیه و سرعت ۱۶۲۵ متر بر ثانیه، برای رکورد حاوی AVO زده شده و در شکل ۸ نمایش داده شده است. همان طور که مشاهده می شود، با ناتوان ماندن روش شباهت معمول و شباهت بر مبنای تبدیل رادون سریع در تحلیل صحیح سرعت، روشهای شباهت AB معمول و شباهت AB اصلاح شده بر مبنای تبدیل رادون سریع توانسته اند سرعت و زمان درست را تشخیص دهند و همچنین روش مطرح شده توانسته است تفکیک پذیری بالاتری در راستای سرعت نسبت به روش معمول نشان دهد. شکل ۹ یک رکورد نقطه میانی مشترک

جدول ۱: مقایسه هزینه محاسباتی(ثانیه) برای حجم متفاوت از دادهها.

نسبت افزايش سرعت	زمان روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع	زمان روش شباهت AB معمول	تعداد نقاط
<b>T99/T1</b>	• /۶	179/52	۵۱۲×۵۱۲
366/160	٣/۵٢	1 T 9 T/TV	1.74×1.74
۱۳۳۷/۱۹	٩/•٢	17081/22	7·FX×7·FX



شکل ۴: نمایش یک رکورد مصنوعی نقطه میانی مشترک. الف: بدون تغییرات دامنه، ب: همراه با تغییرات دامنه در طول دورافت (AVO)، ج: همراه با تغییرات دامنه در طول دورافت (AVO) و آغشته به نوفه.



شکل ۵: تحلیل سرعت انجام شده برای رکورد مصنوعی نقطه میانی مشترک فاقد AVO (شکل ۴-الف). الف: روش شباهت معمول، ب: روش شباهت بر مبنای تبدیل رادون سریع، ج: روش شباهت AB معمول، د: روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع.

فرشاد و غلامی، الگوریتمی سریع برای تحلیل سرعت لرزمای بر مبنای شباهت AB، صفحات 1-11.



شکل ۶: تحلیل سرعت انجام شده برای رکورد مصنوعی نقطه میانی مشترک دارای AVO (شکل ۴-ب). الف: روش شباهت معمول، ب: روش شباهت بر مبنای تبدیل رادون سریع، ج: روش شباهت AB معمول، د: روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع.



شکل ۲: تحلیل سرعت انجام شده برای رکورد مصنوعی نقطه میانی مشترک دارای AVO و آغشته به نوفه (شکل ۴-ج). الف: روش شباهت معمول، ب: روش شباهت بر مبنای تبدیل رادون سریع، ج: روش شباهت AB معمول، د: روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع.



شکل ۸: رسم همزمان ضرایب تحلیل سرعت روشهای مختلف مربوط به شکل ۶. الف: در برش زمانی در زمان ۲/۲۸ ثانیه، ب: در برش سرعتی در

سرعت ۱۶۲۵ متر بر ثانیه.







شکل ۱۰: تحلیل سرعت انجام شده برای رکورد واقعی نقطه میانی مشترک (شکل ۹). الف: روش شباهت معمول، ب: روش شباهت بر مبنای تبدیل رادون سریع، ج: روش شباهت AB معمولی، د: روش شباهت AB بر مبنای تبدیل رادون سریع.

# ۵- نتیجهگیری

از مشکلات عمده تحلیل سرعت به روش شباهت AB، زمان گیر بودن محاسبات آن در حضور دادههای با حجم بالا است. در این مقاله الگوریتمی سریع با همگرایی  $O(N^2 \log N)$  برای استفاده در تحلیل سرعت بر مبنای شباهت AB بیان شده است. نتایج حاصل از

مثالهای عددی مصنوعی و واقعی نشاندهندهی کاربردی بودن روش مطرح شده در تحلیل سریع سرعت است.

# ۶- منابع

Anderson, F., Carlsson, M. and Nikitin, V.V., 2016, Fast algorithms and efficient GPU implementations for the Radon transform and the back-projection operator represented as convolution operators, فرشاد و غلامی، الگوریتمی سریع برای تحلیل سرعت لرزهای بر مبنای شباهت AB، صفحات 1-11.

polar convolution, SEG International Exposition and Annual Meeting, pp. 16-21.

- Noble, M., Thierry, P., Taillandier, C. and Calandra, H., 2010, High-performance 3D first-arrival travel time tomography, The Leading Edge, 21, 86-93.
- Osypov, K., 2000, Robust reflection tomography, 70<sup>th</sup> annual International Meeting, SEG, Expanded Abstracts, pp. 2032-2035.
- Sachhi, M.D. and Ulrych, T.J., 1995, High-resolution velocity gathers and offset space reconstructions, Geophysics, 60 (4), 1169-1177.
- Sarker, D., Baumet, R.T. and Larner, K.L., 2002, Velocity analysis in the presence of amplitude variation, Geopysics, 67, 1664-1672.
- Sarker, D., Castagna, J.P. and Lamb, W.J., 2001, AVO and velocity analysis, Geophysics, 66, 1284-1293.
- Sava, P. and Biondi, B., 2004a, Wave-equation migration velocity analysis Part 1-Theory, Geophysical Prospecting, 52, 593-606.
- Sava, P. and Biondi, B., 2004b, Wave-equation migration velocity analysis Part 2-Subsalt imaging examples, Geophysical Prospecting, 52, 607-623.
- Schonewille, M.A. and Duijndam, A.J., 2001, Parabolic Radon transform, sampling and efficiency, Geophysics, 66 (2), 667-678.
- Taner, M.T. and Koehler, F., 1969, Velocity spectra\_Digital computer derivation and application of velocity function, Geophysics, 34, 859-881.
- Thorson, J.R. and Claerbout, J.F., 1985, Velocity-stack and slant-stack stochastic inversion, Geophysics, 50, 2727-2741.
- Trad, D., Ulrych, T. and Succhi, M.D., 2003, Latest views of the sparse Radon transform, Geophysics, 68 (1), 386-399.
- Virieux, J. and Operto, S., 2009, An overview of fullwaveform inversion in exploration geophysics, Geophysics, 74 (6), WCC1-WCC26.
- Yilmaz, Ö., 1989, Velocity-Stack processing, Geophysical Prospecting, 37, 357-382.
- Yilmaz, Ö., 2001, Seismic data analysis, SEG.
- Zhou, H., Amundsen, L. and Zhang, G., 2012, Fundamental issues in full-waveform inversion, 82<sup>rd</sup> Annual International Meeting, SEG, Expanded Abstract.
- Zhu, X., Sixta, D.P. and Angstman, B.G., 1992, Tomostatics: Turning ray tomography+static correction, The Leading Edge, 11, 15-23.

- SIAM Journal on Imaging Sciences, 9 (2), 637-664.
- Beylkin, G., 1994, The inversion problem and applications of the generalized Radon transform, Communications on pure and applied mathematics, 37 (5), 579-599.
- Chen, J., Zelt, C.A. and Jaiswal, P., 2013, A case history: Application of frequency-dependent travel time tomography and full waveform inversion to a known near-surface target, 83<sup>rd</sup> Annual International Meeting, SEG, Expanded Abstracts, pp. 1743-1748.
- Darche, G., 1990, Spatial interpolation using a fast parabolic transform, 60<sup>th</sup> Annual Internet Mtg, SEG, Expanded Abstracts, pp. 1647-1650.
- Daubechies, I., rise, M. and Mol, C.D., 2004, An iterative thresholding algorithm for linear inverse problems with a sparsity constraint, Communication on pure and Applied mathematics, 54 (11), 1413-1457.
- Fessler, J.A. and Sutton, B.P., 2003, Non uniform fast Fourier transforms using min-max interpolation, Signal Processing, IEEE Transactions on, 51 (2), 560-574.
- Fomel, S., 2009, Velocity analysis using AB semblance, Geophysical prospecting, 57, 311-321.
- Gardner, G.H. and Lu, L., (Eds.)., 1991, Slant-stack processing (No. 14), Soc of Exploration Geophysicists.
- Guitton, A., Ayeni, G. and Daz, E., 2012, Constrained full-waveform inversion by model reparameterization, Geophysics, 77 (2), R117-R127.
- Hu, J., Fomel, S. and Ying, L., 2012, A fast butterfly algorithm for the hyperbolic Radon transform, SEG Technical Program Expanded Abstracts, pp. 1-5.
- Kostov, C., 1990, Teoplitz structure in slant-stack invertion, 60<sup>th</sup> Annual Internet Mtg, SEG, Expanded Abstracts, pp. 1618-1621.
- Li, S., 2013, Wave-equation migration velocity analysis by non-stationary focusing, 83<sup>rd</sup> Annual International Meeting, SEG, Expanded Abstracts, pp. 1110-1115.
- Li, S., Vladimirsky, A. and Fomel, S., 2013, First-break traveltime tomography with the double-square-root eikonal equation, Geophysics, 78 (6), U89-U101.
- Luo, S. and Hale, D., 2012, Velocity analysis using weighted semblance, Geophysics, 77 (2), U15-U22.
- Nikitin, V.V., Anderson, F., Carlsson, M. and Duchkov, A., 2016, Fast hyperbolic Radon transform by log-



JOURNAL OF RESEARCH ON APPLIED GEOPHYSICS

(JRAG) 2020, VOL 6, No 1 (DOI): 10.22044/JRAG.2017.5686.1115



# A fast algorithm for seismic velocity analysis based on AB semblance

Milad Farshad<sup>1</sup> and Ali Gholami<sup>2\*</sup>

1- M.Sc. Student, Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran 2- Associate Professor, Institute of Geophysics, University of Tehran, Tehran, Iran

#### Received: 6 May 2017; Accepted: 13 July 2017

Corresponding author: agholami@ut.ac.ir

Keywords	Extended Abstract
Seismic Velocity Analysis	Summary
AB Semblance	Velocity analysis is one of the most time-consuming and important stages of
Fast Hyperbolic Radon Transform	seismic processing. Semblance, as the most commonly utilized coherency
	measure for velocity analysis, is defined as a normalized ratio of output-and-
	input energy. In the presence of amplitude variation with offset (AVO),

however, this measure is not effective enough. In order to compensate for this shortcoming, an alternative AB semblance is used. Both semblance and its AB variant need summation of the amplitudes along hyperbolic trajectories for a range of velocity values; which is computationally expensive and limits processing large data sets. In this paper, we use fast hyperbolic Radon transform for fast computation of seismic velocity analysis based on the traditional semblance and its AB variant. We test this method on both synthetic and field data sets with different sizes to show the improvements in term of calculation speed in the proposed method.

#### Introduction

Building velocity model is one of the most significant topics in seismic data processing and interpretation. In seismic data processing, executing the stages of normal moveout (NMO) correction, proper stacking, depth and time migration, and so on require an appropriate velocity model.

There are several methods for building a velocity model from seismic data. Most of these methods are based on criteria which describe the consistency between the velocity model and the seismic data, but they differ in the way these criteria are defined, calculated and utilized for estimating the velocity model. The most conventional method for velocity analysis is based on moveout of reflection events, which uses the coherency measure for building a velocity model. Semblance is the commonly used coherency measure. Although it is effective in most practical situations, this measure faces problems in the presence of strong variations of amplitude along seismic events or polarity reversals. An algorithm, called AB semblance, has been introduced for solving this problem. This method, like other methods of semblance, also requires amplitudes of events to be summed along hyperbolic trajectories in the time gates, which can be very time-consuming for processing large data sets. In this paper, fast hyperbolic Radon transform in log-polar coordinates is employed to speed-up the calculations of semblance-based velocity analysis.

#### **Methodology and Approaches**

Recently, an algorithm with complexity  $O(N^2 \log N)$ , where N denotes the number of data samples, has been introduced for evaluation of the hyperbolic Radon transform. It is based on rewriting the Radon operator in log-polar coordinates, with which the main computational parts reduce to computing convolutions. This allows to use the Fourier domain for fast calculation of it. In order to apply fast Fourier transforms (FFTs), samples in log-polar coordinates must be chosen on an equally spaced grid. Since data is sampled in the time-offset domain, a resampling is required for switching between coordinates. In this paper, we use this algorithm in the computation of AB semblance, for summing along hyperbolic trajectories in each time gate. In this method, the time gate width will be one sample. The final result thus requires convolution with an appropriate Gaussian window.

#### **Results and Conclusions**

Velocity analysis based on direct computations could be time-consuming in the presence of a large data set. In this paper, a fast algorithm with complexity  $O(N^2 \log N)$  is used for velocity analysis based on AB semblance. Field and synthetic data examples have been used in order to examine the proposed method. The results from the tests show large speed-ups of the method compared to other similar velocity analysis methods.