مروری سال هشتم، شماره چهارم، زمستان ۱۴۰۰ سیستر

DOI: 10.48303/bese.2021.245996

تاریخ دریافت: ۱۳۹۹/۰۴/۲۲ تاریخ بازنگری: ۱۳۹۹/۰۸/۰۵ تاریخ پذیرش: ۱۳۹۹/۱۱/۱۵

نوع مقاله: علمي- ترويجي

بررسی اثرات توپوگرافی بر روی جابهجایی افقی و قائم تپههای نیمسینوسی تحت برخورد امواج ریکر

مهیار نوبخت دانشآموخته کارشناسی ارشد ژئوتکنیک، دانشگاه صنعتی قم، قم، ایران

مسعود عامل سخی (نویسنده مسئول) استادیار، گروه مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی قم، قم، ایران،

استادیار، کروه مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی قم، قم، ایران، mamelsakhi@yahoo.com

**فاطمه شش پری** دانشآموخته کارشناسی ارشد ژئوتکنیک، دانشگاه صنعتی قم، قم، ایران

در معرض امواج برشبی قبائم ریکر قرار گرفتهانید. بیرای مدلسبازی از نرمافزاری که بر مبنای روش تفاضل محدود می باشد، استفاده شده است. چون تمرکز بر روی تأثیرات توپوگرافی است، از پارامتر ضریب شکل (نسبت ار تفاع به نیم پهنای تپه) و پارامترهای زمین به عنوان متغیر استفاده شده است. رفتار محیط مدل سازی الاستیک خطی در نظر گرفته شده است؛ در نتيجه تيه هاي شبه سينوسي با ضريب شکل هاي متفاوت (۰/۱، ۴/۰ و ۰/۸)، در زمین با جنس های متفاوتِ تیپ I، II و III (که تفاوت آنها طبق استاندارد ۲۸۰۰ در چگالی و سرعت موج برشی در محیطِ پیوسته است) مدل شده اند که هرکدام از آنها تحت موج ریکر با فرکانس ثابت قرار گرفتهاند. در این تحقيق جابه جایی های افقی و عمودی برای نقاط مختلف روی تپه محاسبه شدهاند. همچنین بزر گنمایی جابهجایی با توجه به مدل میدان آزاد بهدست آمده است. نتایج نشان دهنده ی این مطلب است که با افزایش ضریب شکل، هم جابهجایی افقی و هم جابهجایی قائم و درنتیجه بزرگنمایی در تمام موارد افزایش می یابد. همچنین از نمودارهای حاصله می توان در یافت که با تغییر جنس زمین از تیپ I به تیپ II جابه جایی ها کاهش می یابد. واژ گان کلیدی: تپه های نیم سینوسی، موج ریکر، اثرات توپو گرافی، رفتار لرزەاي.

این پژوهش مطالعهای است روی رفتار لرزهای تپههای نیمسینوسی شکل کـه

چکندہ

#### ۱- مقدمه

ساختگاه به نوبه خود به دو شاخه اصلی تأثیر آبرفت و یا به عبارت دیگر خصوصیات ژئو تکنیکی لایه های زیر سطحی و تأثیر خصوصیات هندسی و ناهمواری های موجود در ساختگاه تقسیم می شود. مشاهدات حاصل از زلزله های مخرب سال ۱۹۷۱ سان فرناندو، ۱۹۸۵ شیلی، ۱۹۹۴ نور ثریج، ۱۹۹۹ کوبه و بسیاری دیگر از زلزله های بزرگ مقیاس در سراسر دنیا حاکی از این است که عدم شناخت شرایط ساختگاه موجب خسارات زیان بار بسیاری گردیده است. هنگامی که زلزله ای رخ می دهد، انواع مختلف امواج حجمی و امواج سطحی تولید می نماید. امواج موجب که در اعماق زمین منتشر می شوند به دو گونه هستند؟ امواج *P* و امواج *R* اندر کنش امواج حجمی مایل با سطح آزاد از تنش، امواج سطحی ایجاد می کند. امواج رایلی و لاو از انواع امواج سطحی هستند.

زلزله ها وقایع طبیعی هستند که می توانند صدمات مالی و جانی قابل ملاحظه ای به جامعه وارد سازند. جنبه ژئو تکنیکی زلزله ها موضوعی است که در چند دهه اخیر مورد توجه مهندسین قرار گرفته است. در این میان توپو گرافی سطحی و زیرسطحی از جمله عواملی به شمار می آیند که بر بزر گنمایی مشخصه های حرکتی زمین و محتوای فرکانسی زلزله ثبت شده در سطح زمین تأثیر می گذارند. امروزه کاملاً آشکار است که اثرات ساختگاهی بر پاسخ لرزه ای سطح زمین و توزیع خرابی های ناشی از زمین لرزه، اثر بسزایی دارد. شرایط ساختگاهی آن دسته از عوامل موضعی هستند که همانند یک فیلتر تأثیر تشدید کننده و یا تخفیف دهنده، بر لرزش های سنگ بستر هر ناحیه دارند و می تواند بر روی شتاب، سرعت، تغییر



هنگامی که یک موج حجمی به مرز قائمی میان دو مصالح متفاوت برخورد نماید، بخشی از انرژی موج منعکس گردیده و بخش دیگر آن از مرز منتقل می شود. رفتار موج در مرز، وابسته به ضریب امپدانس ویژه مصالح در دو طرف مرز می باشد. این ضریب، دامنه و جهت امواج منعکس شده و منتقل شده را تعیین خواهد نمود.

تحلیل پاسخ تودههای خاک و سازههای خاکی در برابر حرکات زلزله، یکی از مهم ترین مفاهیم عملی در ژئو تکنیک لرزهای است. در این پژوهش صرفاً تحلیل خطی در حالت یکبعدی بررسی شده است. تحلیل یکبعدی پاسخ زمین بر پایه فرضیاتی چون افقی بودن مرز لایهها و اینکه پاسخ یک توده خاک عمدتاً در اثر امواج SH که از بستر سنگی به صورت عمودی منتشر می شوند، استوار است [۱]. تحلیل های دو و سهبعدی پاسخ زمین معمولاً با بهره گیری از تحلیل دینامیکی اجزای محدود انجام می شوند. این تحلیل ها را می توان با استفاده از روش خطی معادل و یا غیر خطی به دست آورد.

در تحقیقات اخیر حرکات ثبت شده زمین و خرابی های ناشی از زلزله های مخرب بسیاری تأثیر عوارض توپو گرافی را در امواج لرزهای رسیده به سطح زمین مؤثر نشان داده است. شتاب های بسیار بالای ثبت شده در سد پاکوئیما (g ۱/۲۵) در زلزله سال ۱۹۷۱ سان فرناندو [۲-۳] و در تارزناهیل (g ۱/۷۸) در زلزلـه سال ۱۹۹۱ نور ثریج [۴]، مثال های اندکی از تأثیر توپو گرافی می باشد. این زلزله ها نمونه هایی از وقایع طبیعی هستند که در آنها اکثر خرابی ها در نقاط با ارتفاع بیشتر نسبت به زمین های اطراف رخ داده است.

غالباً زمین به طور ایده آل به صورت یک نیم فضای همگن یا نیم فضای لایه بندی شده با سطح صاف و هموار در نظر گرفته می شود. زمین واقعی دارای ساختارهای زیر سطحی ناهمگن و توپو گرافی های ناهموار است. ناهمواری هایی که بیشتر مورد توجه قرار گرفته اند عمد تا شامل میان لایه ها یا مرز ها هستند. ناهمواری های میان لایه ای را می توان به دو دسته تقسیم بندی نمود که ناهمواری های سطحی و ناهمواری های زیر سطحی نامیده

میشوند. دسته نخست، عوارض توپو گرافی سطح آزاد زمین را در برمی گیرند و شامل پشتهها، کوهها و تپهها، تنگهها و درهها، شیبها، دیوارهها و غیره میباشند. دسته دوم که مربوط به میانلایههای زیرسطح آزاد زمین هستند درهای آبرفتی، لایههای چینخوردگی، گسلها و لایههای کنگرهای و شیاردار را شامل مییشوند. اثرات ناشی از ناهمواریهای سطحی و زیرسطحی از یکدیگر بسیار متفاوت هستند [۵]. در زمینه تحلیـل پاسخ دوبعدی تپهها، بور [۴] به بررسی پاسخ لرزمای تپههای مثلثی شکل که تحت انتشار امواج SH در راستای قائم قرار گرفته بودند پرداخت. وی با استفاده از روش تفاضل محدود نشان داد که توپو گرافی می تواند نقش قابل توجهی در توزیع شتاب در نقاط مختلف ناهمواري ايفا كند. بوچون [٧] تأثير تپههاي نیمسینوسی بر پاسخ لرزهای سطح زمین را مورد بررسی قرار داد. وی در مطالعات خود نسبتهای شکل مختلفی را مورد توجه قرار داد و نتایج وی مربوط به انتشار امواج مهاجم SH بودنـد. پدرسون و همکاران [۸] روش المان مرزی را برای انتشار سهبعدی امواج انتشاریافته به توپوگرافی دو بعدی تعمیم دادنـد و رفتار لرزهای تپه نیمدایرهای شکل را تحت انتشار امواجی با زوایای مختلف آزیموتی بررسی نمودند. تاکناکا و همکاران [۹] روش المان مرزى عدد موج گسسته را براي حل سهبعدي انتشار امواج مهاجم به یک تپه نیمسینوسی دوبعدی گسترش دادند. کمالیان و همکاران [۱۰-۱۱] از روش المان مرزی در حوزه زمان و تركيب روش المان مرزي و المان محدود در حوزه زمان، برای تحلیل پراکنش و تفرق امواج P و SV در محیط همگن و غيرهمكن اشكال مختلف توپو كرافي پرداختند. آنها طي مطالعاتی گسترده رفتار لرزهای تپههای دوبعدی نیمسینوسی، نیم بیضی و ذوزنقهای شکل را که تحت انتشار قائم امواج P و SV قرار گرفته بودند ارزیابی کردند [۱۰-۱۱]. بعدها سهرابی بیدار [۱۲] و سهرابی بیدار و همکاران [۱۳–۱۵] با استفاده از روش المان مرزى سەبعدى در حوزه زمان به بررسى اشكال مختلف توپو گرافی پرداختند.

تحقیقات نشان میدهد که پارامترهای مختلفی از جمله





با توجه به نتایج تحقیقات پیشین، هدف اصلی از انجام این تحقیق بررسی و تحلیل تأثیر توپو گرافی در حوزه نتایج حاصل از مدلهای عددی است که با استفاده از نرمافزار صورت گرفته است. اصلی ترین مسئله در این مطالعه بررسی میزان جابه جایی ها در زمین های مختلف و با ضریب شکل های گوناگون است. آنچه در این تحقیق به طور مشخص مورد بررسی قرار خواهد گرفت ارزیابی رفتار لرزه ای عوارض روسطحی (توپو گرافی) از طریق انجام مطالعات پارامتریک و اعمال موج ریکر بر روی اشکال هندسی رایج، مرسوم و قابل تطابق با طبیعت و با فرض رفتار خطی می باشد. تأثیر پارامتر های مذکور بر رفتار لرزه ای توپو گرافی در این پژوهش با استفاده از روش تفاضل محدود صورت گرفته است.

# ۲- مدلسازی عددی

در این پژوهش برای مدلسازی از نرمافزار تفاضل محدود FLAC استفاده شده است که در این بخش مراحل مدلسازی شرح داده می شود.

این نرمافزار که بر پایه تحلیل لاگرانژی عمل می کند، رفتار سازههایی را که در آنها خاک، سنگ و یا سایر مصالحی که ممکن است بعد از حد تسلیم به حالت پلاستیک برسند به خوبی مدلسازی می کند. روش تفاضل محدود تقریباً قدیمی ترین روش تحلیل عددی است که بر پایه معادلات دیفرانسیل عمل کرده و در آن مقادیر اولیه و مرزی به مدل معرفی می شود. در روش تفاضل محدود، هریک از مشتقات معادلات حاکم مستقیماً با یک توصیف جبری بر حسب متغیرات مدل (مانند تنش یا جابه جایی) در نقاط مجزای هندسه مدل تعریف می شود.

معادله موجک ریکر، مشتق دوم تابع گاوس است و در هـر دو حوزه زمان و فرکانس ارائـه شـده اسـت. رابطـه (۱) بیـانگر معادلـه موجـک ریکـر در حـوزه زمـان و رابطـه (۲) در حـوزه فرکـانس



میباشد که با استفاده از تبدیل فوریه حاصل شده است [۱۷].

$$r(\tau) = \left(1 - \frac{1}{2}\omega_p^2\tau^2\right) \exp\left(-\frac{1}{4}\omega_p^2\tau^2\right)$$
(1)

$$R(\omega) = \frac{2\omega^2}{\sqrt{\pi}\omega_p^3} \exp\left(-\frac{\omega^2}{\omega_p^2}\right)$$
(Y)

در روابط بالا r زمان برحسب ثانیه و مه حداکثر فرکانس انرژیک برحسب رادیان بر ثانیه است.

۲-۱- مشخصات هندسی

شکل هندسی عوارض توپو گرافی یکی از مهم ترین پارامترها در بر آورد پاسخ لرزهای سطح زمین می باشد و تا به امروز بر روی این پارامتر مطالعات گستردهای انجام شده است. اشکال ساده هندسی نظیر نیم بیضی، نیم دایره، نیم سینوس، گوهای شکل و ذوزنقهای در بررسی ها دیده شده و همان طور که در اکثر مطالعات مشاهده می شود شکل نیم سینوس برای عارضه تپهای شکل مناسب تر به نظر رسیده و با واقعیت تطابق بیشتری دارد. به همین سبب در این مطالعه تپه های نیم سینوسی یا شبه سینوسی مورد توجه قرار داده شدهاند. هندسه تپه نیم سینوسی بر اساس معادله زیر تعریف می شود (شکل ۱):

$$\xi(\mathbf{x}) = 0.5h\left(1 + \cos\left(\frac{\pi \mathbf{x}}{\mathbf{b}}\right)\right) \tag{(Y)}$$



شکل (۱): هندسه تپه نیم سینوسی.

# ۲-۲- مراحل مدلسازی

فرضیاتی که در فرایند مدلسازی مورد استفاده قرار گرفته است از مقالهای برداشت شده است که در بخش صحتسنجی نیز از آن استفاده شده است [۱۸]. توصیه می شود که بار گذاری زمین لرزه ها به صورت تنش برشی برای امواج برشی و تنش قائم برای امواج فشاری، به بستر زمین اعمال شود. از این رو چون در



شکل هندسی تمام مدل هایی که در این تحقیق استفاده شده شبهسينوسي يا نيمسينوسي است كه بهصورت همكن فرض مى شوند. نسبت پواسون ٢٣٣/ • مى باشد؛ يعنى محيط مدل الاستيك فرض شده است. یکی از متغیرها نسبت شکل میباشد. یکی دیگر از متغیرها جنس زمین است که تفاوت آنها در p و V<sub>s</sub> می باشد. از این رو بر اساس آیین نامه ۲۸۰۰ سه تیپ زمین مورد بررسی قرار گرفته است. تيپ يک با مشخصات ۷٫۰ = Vs متر بر ثانيه و P = ۲۵۰۰ کیلو گرم بر مترمکعب، تیپ دو با مشخصات γs متر بر ثانیه و ۲۰۰۰ = p کیلو گرم بر مترمکعب و تیپ سه با مشخصات V<sub>s</sub> = ۲۵۰ متر بر ثانیه و ۱۵۰۰ = p کیلو گرم بر مترمکعب که هرکدام از تیپها تحت اثر برخورد موج ریکر قرار گرفتهاند. یکی از نمودارهایی که از نتایج استخراج می گردد، مربوط به بزرگنمایی است. برای این منظور مقدار جابهجایی در هر نقطه به مقدار جابهجایی در مدل میدان آزاد، تقسیم می گردد و این نسبت نشان دهنده ی بزر گنمایی است. منظور از مدل میدان آزاد، مدلی است که در آن هیچ عارضه توپو گرافی وجود ندارد و مسطح است.

۳- صحتسنجی

به منظور اعتبار سنجی روش عددی به کار گرفته شده در این تحقیق از یک تپه نیم دایره ای شکل که در محیط نرم افزار FLAC مدل شده و تحت موج قائم ریکر به صورت انتشار قائم قرار گرفته است، استفاده و نتایج بزرگنمایی حاصل با نتایج حاصل از مطالعه سال ۲۰۱۰ نظری و بازیار [۸۸]، صحت سنجی شده است. در بخشی از این مقاله یک دره نیم دایره ای تحت موج ریکر با مشخصات فرکانس مرکزی ۵/۵۸ و زمان ۲۲/۰ قرار گرفته است (شکل ۳). سرعت موج برشی، نسب پواسون و دانسیته خاک به تر تیب سرعت موج برشی، نسب پواسون و دانسیته خاک به تر تیب می باشد.

شکل (۴) نموداری است که در این تحقیق به دست آمده و قرابت خوبی با نتایج دانشمندان قبلی که در شکل (۵) آمده است، نشان میدهد. در این نمودار محور قائم نشانگر بزرگنمایی و محور افقی بیبعد است.

$$\sigma_{s} = 2(\rho C_{s})V_{s}$$
<sup>(F)</sup>

$$C_{s} = \sqrt{\frac{G}{\rho}}$$
( $\Delta$ )

در روابط بالا  $\rho$  جرم مخصوص،  $C_s$  سرعت موج برشی در محیط پیوسته،  $V_s$  سرعت ورودی موج برشی و G مدول برشی میباشد. برای مدلسازی موج برخوردی به عارضه که در اینجا تپه

که گفتیم f<sub>p</sub> و t<sub>0</sub> به ترتیب فرکانس مرکزی و زمان نظیر دامنه حداکثر هستند. نکتهای که درباره این دو باید مورد توجه قـرار داد این است که این دو مقدار بدون بعد هستند و از روابط زیـر محاسبه می شوند:

$$F_{\rm p} = \frac{\omega b}{\pi V_{\rm s}} \tag{V}$$

$$T_0 = \frac{tV_s}{2b} \tag{A}$$

که در آنها ۵ فرکانس دورانی سیگنال ورودی، b عرض یا نیمپهنای تپه و V<sub>s</sub> سرعت موج برشی در محیط پیوسته است.

فرکانس بدون بعد معکوس پریود بدون بعد است که تعبیر فیزیکی آن عبارت است از نسبت طولموج مهاجم به پهنای تپه. در بخشهای آتی مقاله منظور از زمان، فرکانس و پریود، مقادیر بدون بعد آنها است. در این تحقیق مقدار فرکانس غالب ۱/۵ و زمان ۲/۹ در نظر گرفته شده است (شکل ۲).



شکل (۲): نمودار سرعت موج ریکر برای مقادیر  $f_p = 1/4$  و  $f_p = ...$ 













شکل (۵): بزرگنمایی جابهجایی افقی و قائم در مقاله مرجع.

## ۴- مقادير و نتايج حاصله

در این بخش اعداد مربوط به هر مدل و نمودارهای حاصله آورده شده و در زیر هر نمودار نتایج بهدست آمده بیان شدهاند. این بخش شامل سه قسمت است. در قسمت اول جابه جایی های افقی نقاط روی تپه برای زمین با جنس های مختلف، تحت تأثیر موج ریکر آورده شده است و در قسمت دوم جابه جایی های قائم برای هر تپه با ضریب شکل ثابت رسم شده است.

1-4- جابهجاییهای افقی 1-1-4- زمین تیپ I

با توجه به شکل (۶) با افزایش ضریب شکل، جابه جایی در قله و اطراف آن افزایش و در پای تپه کاهش می یابد. در هر منحنی نیز روند جابه جایی از پای دامنه به سمت قله، افزایشی است. در ضرایب شکل بزرگتر روند تغییرات شدیدتر است؛ به طوری که در ضرایب شکل کوچک تقریباً منحنی خط مستقیم است و جابه جایی به طور تقریبی برابر است.



شکل (۶): نمودار جابهجایی افقی برای زمین تیپ یـک تحـت برخـورد موج ریکر.

### ۲-۱-۴ زمین تیپ II





شکل (۷): نمودار جابهجایی افقی برای زمین تیپ دو تحت برخـورد موج ریکر.

۴-۱-۳- زمین تیپ III با توجه به شکل (۸) تغییرات مشابه دو تیپ قبلی است و شاهد کوچک تر شدن جابهجاییها نسبت به آنها هستیم.





شکل (۸): نمودار جابه جایی افقی برای زمین تیپ سه تحت برخورد موج ریکر.

# ۲-۴- جابهجاییهای قائم ۲-۴- زمین تیپ I

با توجه به شکل (۹) با افزایش ضریب شکل، جابهجایی قائم نیز افزایش می یابد و روند تغییرات شدیدتر می شود. در هر منحنی جابهجایی از پای دامنه به سمت قله افزایش یافته بهطوری که در فاصله حدود ۰/۶ = x/b به حداکثر مقدار خود می رسد و از آن پس روند نزولی پیدا می کند و در قله جابهجایی نداریم.



شکل (۹): نمودار جابه جایی قائم برای زمین تیپ یک تحت برخورد موج ریکر.

### ۴-۲-۲- زمین تیپ II

با توجه به شکل (۱۰) روند جابهجایی مشابه تیپ یک است و نسبت به تیپ یک، مقادیر کمتر شدهاند.



شکل (۱۰): نمودار جابهجایی قائم برای زمین تیپ دو تحت برخـورد موج ریکر.

### ۴-۲-۳- زمین تیپ III

با توجه به شکل (۱۱) در این مورد نیز تغییرات جابـهجایی مشابه تیپهای یک و دو میباشد، اما در اینجا شاهد کاهش زیاد مقدار جابهجاییها هستیم.



شکل (۱۱): نمودار جابه جایی قائم برای زمین تیپ سـه تحـت برخـورد موج ریکر.

# ۵- نتیجه گیری

همان طور که ذکر شد، هدف از این پژوهش بررسی تأثیر توپو گرافی در حوزه نتایج حاصل از مدلهای عددی است. به منظور مدلسازی از نرمافزار تفاضل محدود FLAC دو بعدی استفاده گردید. هندسه توپو گرافی که نزدیک ترین شباهت را به عارضه های طبیعی دارد، شکل نیم سینوسی است که در این تحقیق مورد استفاده قرار گرفت. برای اعمال موج برشی مهاجم به مدل ها از معادله موجک ریکر استفاده شد. مواردی که به عنوان نتیجه از تحلیل ها برداشت شده است به شرح زیر است:

- طبق نمودارهای بهدست آمده با تغییرِ جنس زمین جابه جایی ها هم تغییر می کنند. در تمام مدل ها در تیب I بیشترین جابه جایی و در تیپ III حداقل جابه جایی را داریم. این پدیده را می توان این گونه توجیه کرد که در تیپ I زمین، چگالی و سرعت ِ موج برشی بیشتری دارد و از این رو تنش برشی بیشتری به مدل اعمال می شود و در نتیجه در قسمت خروجی، جابه جایی های بزرگ تری خوانده می شود. در مقابل در زمین تیپ سه که چگالی و سرعت موج کمتر است، تنش نیز کمتر خواهد بود و نتیجتاً جابه جایی ها هم کمتر است.

- حداکثر جابهجایی افقی در قله تپهها رخ میدهد. با حرکت از



- Pedersen, H., Le Brun, B., Hatzfeld, D., Campillo, M., and Bard, P.Y. (1994) Ground-motion amplitude across ridges. *Bulletin of the Seismological Society of America*, 84(6), 1786-1800.
- Takenaka, H., Kennett, B.L.N., and Fujiwara, H. (1996) Effect of 2-D topography on the 3-D seismic wavefield using a 2.5-D discrete wavenumberboundary integral equation method. *Geophysical Journal International*, **124**(3), 741-755.
- Kamalian, M., Gatmiri, B., and Sohrabi-Bidar, A. (2003a). On time-domain two-dimensional site response analysis of topographic structures by BEM. Journal of Seismology and Earthquake Engineering, 5(2), 35-45.
- Kamalian, M., Jafari, M.K., Sohrabi-bidar, A., Razmkhah, A., and Gatmiri, B. (2006) Timedomain two-dimensional site response analysis of non-homogeneous topographic structures by a hybrid BE/FE method. *Soil Dynamics and Earthquake Engineering*, 26(8), 753-765.
- Sohrabi-Bidar, A. (2008) Seismic Behavior Assessment of Surface Topographies Using Time-Domain 3D Boundary Elements Method. Ph.D. Thesis, International Institute of Earthquake Engineering and Seismology (IIEES), Iran.
- Sohrabi-Bidar, A., Kamalian, M., and Jafari, M.K. (2009) Time-domain BEM for three-dimensional site response analysis of topographic structures. *International Journal for Numerical Methods in Engineering*, **79**(12), 1467-1492.
- Sohrabi-Bidar, A., Kamalian, M., and Jafari, M.K. (2010) Seismic response of 3-D Gaussian-shaped valleys to vertically propagating incident waves. *Geophysical Journal International*, 183(3), 1429-1442.
- Sohrabi-Bidar, A., Kamalian, M., and Jafari, M.K. (2011) Seismic waves scatteringin threedimensional homogeneous media using timedomain boundary element method. *Earth and Space Physics*, **38**, 23-40.
- Assimaki, D. and Gazetas, G. (2004) Soil and topographic amplification on canyon banks and the 1999 Athens earthquake. *Journal of Earthquake Engineering*, 8(01), 1-43.

قله به سمت دامنه تپه از جابهجایی افقی کاسته می شود تا در پای دامنه به کمترین مقدار خود می رسد. - جابهجایی قائم در قله صفر است. با حرکت از قله به سمت

دامنه، ابتدا جابهجایی افزایش و سپس کاهش مییابد. - با افزایش ضریب شکل، جابهجایی افقی و قائم افزایش مییابند و با بزرگئر شدن ضریب شکل، بازه تغییرات عددی هم بزرگئر میشود؛ بهعبارتدیگر با افزایش ضریب شکل، علاوه بر بزرگنمایی، کوچکنمایی نیز تشدید میشود.

مراجع

- 1. Kramer S.L. (1996) *Geotechnical Earthquake Engineering.* Chapters: 2, 3, 5, 7, and 8, and Appendix A.
- Trifunac, M.D. and Hudson, D.E. (1971) Analysis of the Pacoima dam accelerogram San Fernando, California, earthquake of 1971. Bulletin of the Seismological Society of America, 61(5), 1393-1411.
- Boore, D.M. (1973) The effect of simple topography on seismic waves: implications for the accelerations recorded at Pacoima Dam, San Fernando Valley, California. Bulletin of the Seismological Society of America, 63(5), 1603-1609.
- Spudich, P., Hellweg, M., and Lee, W.H.K. (1996) Directional topographic site response at Tarzana observed in aftershocks of the 1994 Northridge, California, earthquake: implications for mainshock motions. *Bulletin of the Seismological Society of America*, 86(1B), S193-S208.
- Naganoh, M., Kagami, H., and Muratami, H. (1993) 'Effects of surface and subsurface irregularities'. In: *Earthquake Motions and Ground Conditions*. The Architectural Institute of Japan, Tokyo.
- 6. Boore, D.M. (1972) A note on the effect of simple topography on seismic SH waves. *Bulletin of the Seismological Society of America*, **62**(1), 275-284.
- Bouchon, M. (1973) Effect of topography on surface motion. Bulletin of the Seismological Society of America, 63(2), 615-632.



- Wang, Y. (2015) Frequencies of the Ricker wavelet. *Geophysics*, 80(2), A31-A37.
- Nazari, A., Baziar, M., and Shahnazari, H. (2010) Seismic effects of two-dimentional semi-sine shaped hills on ground motion response electronic. *Journal of Geotechnical Engineering*, 15.



## Evaluation of the Effects of Topography on the Horizontal and Vertical Displacement of Semi-Sine Shaped Hills against Ricker Waves

#### Mahyar Nobakht<sup>1</sup>, Masood AmelSakhi<sup>2\*</sup> and Fatemeh Sheshpari<sup>3</sup>

 M.Sc. Graduate of Geotechnical Engineering, Qom University of Technology, Qom, Iran
 Assistant Professor, Department of Civil Engineering, Faculty of Engineering, Qom University of Technology, Qom, Iran; \*Corresponding Author, email: Mamelsakhi@yahoo.com

3. M.Sc. Graduate of Geotechnical Engineering, Qom University of Technology, Qom, Iran

This study presents the results of a numerical study on seismic behavior of two-dimensional semi-sine shaped hills that were subjected to vertically propagating incident SV wave of the Ricker wavelet. In the case of 2D response analysis of hills, different researchers studied the seismic response of triangular shaped hills under vertically propagating SH waves. Earthquakes are natural events that can have considerable economic and social injuries and have effects on people life and their environment. Geotechnical earthquake engineering has been noticed particularly in recent decades. Soil mass and soil structure response analysis against earthquake movements is one of the most important practical concepts in geotechnical earthquake engineering. This paper used finite difference method and represented that topography has specific effect on acceleration distribution in different points of roughness. The finite difference software is used to model and analyze the different sizes of the hills. Concentration is on topographic effects, so parameters such as the shape factor (the ratio of the height to half width of the hill) and the type of ground took into account in this research. The medium was assumed to have a linear elastic constitutive behavior. An important factor that affects on numerical results is the shape factor of the hills. Therefore, we modeled semi-sine hills with different shape factors (0.1, 0.4 and 0.8) subjected to Ricker wavelet with constant frequency on grounds with different properties that differ from each other in density and shear velocity (three types). The finite difference software used to run the numerical analyses was Flac 2D. The aim of this project was to investigate the response of topography effects on semi-sine shaped hills under Ricker wavelet, which is the second derivative of Gauss function. In this research, the horizontal and vertical displacements of different points on hills were calculated. Also, amplification factors were calculated from the ratio of horizontal components of motion to displacements of free-field model. The results are shown that both horizontal and vertical displacements were increased with a change in the shape factor as well as the amplification. It is shown that changing ground type from one to three, the displacements were reduced. Obtained results show that most horizontal displacement occurs in the top of the hill and as we reach the lowest height of the hill, this displacement decreases. Thus it can be seen that most amplification occurs in the top of the hill for different numerical models. The vertical displacement in top of the hill is zero and with decreasing the height of the hill, this vertical displacement increases and then decreases. Based on obtained results, the most vertical displacement occurs in the height between the top and down of the hill for different finite difference numerical models. Another important result is that these vertical and horizontal displacements depend mostly on soil geotechnical behavior of the hill. It is obvious that the shape factor of the hill affects on the obtained numerical results. An important factor that is studied in this research is the shape factor of the hill. Another important factor on which results are dependent is input motion frequencies. It is clear that when natural frequencies of the hill and the input motion frequencies are near to each other, the vertical and horizontal displacement increases. When the hill steep increases, the obtained results increase because of gathering most energy on top of the hill in a narrow band area.

Keywords: Semi-Sine Hills, Ricker Wavelet, Topography.