# بررسی اثر شکل بر پتانسیل بزرگنمایی لرزهای تپههای دو بعدی Shape Effects on Amplification Potential of Two-Dimensional Hills

محسن کمالیان<sup>۱</sup>، محمد کاظم جعفری<sup>۱</sup>، عبداله سهرابیبیدار<sup>۱</sup> و آرش رزمخواه<sup>۲</sup> ۱- پژوهشکده مهندسی ژئوتکنیک، پژوهشگاه بینالمللی زلزلهشناسی و مهندسی زلزله، تهران، ایران ۲- دانشگاه آزاد اسلامی، واحد تهران- جنوب، تهران، ایران Email: kamalian@iiees.ac.ir

چکیده: اگرچه شکل تپه نیز مانند ابعاد هندسی و خصوصیات مکانیکی آن رفتار لرزهای عوارض توپوگرافی دوبعدی را تحت تأثیر قرار می دهد، اما هنوز تحقیق جامعی وزن این عامل را مشخص نکرده است. تحقیق حاضر با استفاده از روش عددی اجزاء مرزی، پاسخ لرزهای تپههای نیم سینوسی، نیم بیضی و ذوزنقه ای را در برابر امواج مهاجم قائم SV و ۹ به ازای نسبتهای شکل، ضرایب پواسون و طول اگرچه کلیات رفتاری آن را در برابر امواج یاد شده تغییر نمی دهد، اما جزئیات رفتاری نقاط مختلف یال را بسته به طول موج مهاجم و نیز نسبت شکل عارضه، کاملاً متأثر می سازد. نهایتاً رابطه و دلخواه، در تدقیق مطالعات ریز پهنه بندی ژئوتکنیک لرزه ای مورد استفاده قرار گیرند. کلید واژه ها: اثرات ساختگاه، توپوگرافی، اثر شکل تپه، تفرق، بزرگنمایی متوسط تپه ای با شکل پینه بندی

**Abstract:** Although the seismic behavior of a hill could be considerably affected by its geometrical shape, no comprehensive research has been reported in the literature, clarifying the weight of this parameter. This paper compares numerically the seismic behavior of two-dimensional semi-sinusoidal, semi-elliptical and trapezoidal shaped hills subjected to vertically propagating incident P- and SV- waves, using the well known 2D transient boundary element method. It is shown that although altering the shape would not change some general observations common to all hills, but could affect the amplification patterns along the hill significantly, depending on its shape ratio as well as the length of the incident wave. Some approximate formula and tables are proposed for estimating the characteristic site period and the average amplification potential of an arbitrary shaped homogeneous single hill, which could be applied in site effect microzonation studies of topographic areas.

#### ۱ - مقدمه

بعدی را بر پارامترهای حرکت لرزهای زمین مورد توجه قرار میدهند [۲-۴]. سبب اصلی عدم توجه به اثرات ساختگاهی چند بعدی، فقدان شناختی جامع از چگونگی این اثرات است. از طرفی هر اندازه شناخت کنونی بشر از اثرات ساختگاهی دو بعدی در قیاس با اثرات ساختگاهی یک بعدی اندک است، رفتار لرزهای تپهها نیز در قیاس با دیگر انواع عوارض توپوگرافی دو بعدی به همان اندازه ناشناخته باقی مانده است. تاکنون مطالعه پارامتریک جامعی در ادبیات فنی گزارش نشده است که اثر نوع و طول موج مهاجم و همچنین اثر شکل، ابعاد و مشخصات مکانیکی تپه را به طور جداگانه بر پاسخ لرزهای آن مورد بررسی قرار داده باشد. مطالعات انجام شده بر روی رفتار لرزهای تپههای

امروزه کاملاً آشکار است که اثرات ساختگاهی دو بعدی، پاسخ لرزهای سطح زمین و توزیع خسارت ناشی از زمین لرزه را به شدت تحت تأثیر قرار می دهند. اثرات ساختگاهی دو بعدی زمانی قابل ملاحظه خواهند بود که ابعاد توپو گرافی (تپه یا دره) با طول امواج لرزهای قابل مقایسه باشد [۱].از آنجاییکه محدوده فرکانسی یک زمین لرزه نیرومند از ۲/۰ تا ۱۰ هرتز و همچنین محدوده سرعت امواج لرزهای لایه های سطحی از ۱/۰ تا ۳ کیلومتر بر ثانیه متغیر هستند، رفتار لرزهای پستیها و بلندیهایی که دارای ابعاد دهها متر تا دهها کیلومتر باشند، عموماً از هندسه دوبعدی ساختگاه متأثر خواهد بود.

اغلب آییننامههای زلزله موجود، به رغم آشکار شدن اهمیت اثرات ساختگاهی چند بعدی، هنوز تنها اثرات ساختگاهی یک

محاسباتی بدون تجزیه و تحلیل رفتار لرزهای آنها بوده است.

بوچون [۱] اولین محققی بود که تأثیر تپههای نیم سینوسی بر پاسخ لرزهای سطح زمین را مورد بررسی قرار داد. وی هر چند در مطالعات خود نسبتهای شکل مختلفی را مورد توجه قرار داد، اما نتایجی که ارائه نمود، تنها به موج مهاجم SH مربوط بودند. بعدها جیلی و همکاران [۵] اثر لایهبندی زیرسطحی و همچنین حضور ناهمواریهای مجاور را بر پاسخ لرزهای تپههای نیمسینوسی مورد بررسی قرار دادند؛ اما حوزه مطالعات آنها نیز تنها به موج مهاجم SH و نهایتاً به یک نسبت شکل محدود شده بود. سانچزسسما و کامپیلو [۶-۷] اولین گروهی بودند که تأثیر تپههای نیمبیضی را بر پاسخ لرزهای سطح زمین مورد بررسی قرار دادند. آنها اگرچه هر دو موج حجمی SV و P را مورد توجه قرار دادند، اما حوزه مطالعاتشان تنها یک نسبت شکل و فقط یک ضریب پواسون را در بر گرفت. بعدها پدرسون و همکاران [۸] نیز اگرچه در بررسی پاسخ لرزهای تپههای دو بعدی نیم بیضی، زوایای هجوم و آزیموت مختلف را مورد توجه قرار دادند، اما حوزه مطالعات آنها نيز همچنان به یک نسبت شکل و یک ضریب پواسون محدود شده بود. سانچزسسما [۹] اولین محققی بود که رفتار لرزهای تپههای تیزگوشه را مورد بررسی قرار داد. اما حوزه مطالعات وی تنها تپههای مثلثی شکل، موج مهاجم SH و یک ضریب پواسون خاص را شامل گردید. بعدها موکزو و همکاران [۱۰] پاسخ لرزمای تپههای ذوزنقهای شکل را مورد بررسی قرار دادند. اما حوزه مطالعات آنها نيز تنها موج مهاجم SV، يک نسبت شکل، یک زاویه یال و یک ضریب پواسون را در بر گرفت.

کمالیان و همکاران اولین گروهی بودند که مطالعه پارامتریک گستردهای را به منظور بررسی رفتار لرزهای تپههای نیم سینوسی [۱۱]، نیم بیضی [۱۲] و ذوزنقه ای شکل [۱۳]، در برابر امواج قائم VZ و P به اجرا در آوردند. در این مطالعه که با استفاده از روش عددی اجزاء مرزی انجام گردید، تأثیرات نسبت شکل، نسبت طول موج مهاجم به ابعاد عارضه، زاویه یال (در تپههای ذوزنقه ای) و ضریب پواسون، به طور جداگانه بر پاسخ تیم است تا با مقایسه پاسخ لرزه ای تپههای نیم سینوسی، آن است تا با مقایسه پاسخ لرزه ای تپههای نیم سینوسی، این بررسی، رابطه و جداولی جهت برآورد پریود مشخصه و بزرگنمایی متوسط تپه ای با شکل دلخواه ارائه شده اند که میتوانند در تدقیق مطالعات ریزپهنه بندی ژئوتکنیک لرزه ای مورد استفاده قرار گردت.

#### •۶ ژورنال زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم

#### ۲ – متدلوژی مطالعات

به منظور مقایسه رفتار لرزهای تپههای نیم سینوسی، نیم بیضی و ذوزنقهای (با زاویه یال ۴۵ درجه)، پاسخ لرزهای این تپهها در برابر امواج مهاجم ریکر *SV* و *P* محاسبه و نتایج حاصله در هر دو حوزه زمان و فرکانس (پریود) تجزیه و تحلیل شدند. نسبتهای شکل مورد مطالعه از ۱/۰ تا ۱/۰ متغیر بوده و همچنین چهار ضریب پواسون ۱/۰، ۲/۰، ۳۳/۰ و ۴/۰ مورد توجه قرار گرفتند. هندسه و مساحت تپهها در جدول (۱) تعریف شدهاند. شکل (۱) مساحت تپهها را به ازاء نسبتهای شکل مختلف با یکدیگر مقایسه مساحت تپهها را به ازاء نسبتهای شکل مختلف با یکدیگر مقایسه بر تپه نیم سینوسی محیط است، اما تپه ذوزنقهای رفتاری بینابین دارد. در صورتیکه نسبت شکل تپه کوچک باشد، مساحت تپه ذوزنقهای از مساحت تپه نیم بیضی موارد عکس قضیه صادق است.

جدول ۱: مشخصات هندسی تپهها.

معادله تپه	مساحت تپه	شکل تپه
$\begin{vmatrix} x \leq b : \xi(x) = 0.5h(1 + \cos(\pi x / b)) \\ x \geq b : \xi(x) = 0 \end{vmatrix}$	$S = SR \cdot b^2$	نيمسينوسى
$ x  \leq b : \xi(x) = h\sqrt{1 - (x^2/b^2)}$ $ x  \geq b : \xi(x) = 0$	$S = \frac{\pi}{2} SR \cdot b^2$	نيمبيضي
زاویه یال ۴۵ درجه است	$S = (2 - SR) \cdot SR \cdot b^2$	ذوزنقهاي

پارامترهای b و h به ترتیب نیم پهنا و ارتفاع و پارامتر SR=h/b نسبت شکل تپه را نشان میدهند.

مطالعات پارامتریک تحقیق حاضر با حل معادله انتگرالی حاکم بر تعادل دینامیکی محیطهای ارتجاعی خطی همسان در فضای زمان با استفاده از روش اجزاء مرزی صورت گرفته است [۱۵–۱۴]:

$$c_{ij}(\xi) \cdot u_i(\xi, t) = \int_{\Gamma} \left( G_{ij} * t_i(x, t) - F_{ij} * u_i(x, t) \right) \cdot d\Gamma$$
 (1)

 $u_i$   $u_i$   $i_j$  به ترتیب مؤلفه های تغییر مکان و تنش وارده بر روی سطح مماس بر مرز  $\Gamma$  را بیان می دارند.  $G_{ij}$  و  $G_{ij}$  پاسخهای اساسی محیط الاستودینامیک و بیانگر مؤلفه های iام بردار های تغییر مکان و تنش مرزی نقطه x در لحظه t هستند که به واسطه اعمال یک و تنش مرزی نقطه x در لحظه t هستند که به واسطه اعمال یک بار متمر کز واحد موازی محور  $i_c$  در نقطه  $\xi$  و در لحظه  $t > \tau \le \tau$  یو در نقطه  $\xi$  و در نقطه  $f_i$  اینگرالهای کنولوشن ریمن بار متمر کز واحد موازی محور  $i_c$  در نقطه  $\xi$  و در نقطه  $\xi$  و در نقطه  $f_i$  ایک  $\tau \le \tau$  هستند. ( $\xi$ ) محور  $i_j$  و  $i_j$  انتگرالهای کنولوشن ریمن مدیند آمده اند. عبارات  $t_i$   $t_i$  ای  $f_{ij}$  انتگرالهای کنولوشن ریمن مستند. ( $\xi$ ) منابع می از  $F_{ij}$  مرزی فوق الی که از منفرد بودن هسته  $f_i$  ناشی می شود. این ضریب تنها تابع هندسه مرز است و در هر دو بار گذاری استاتیکی و دینامیکی مقدار یکسانی دارد. برای حل مسأله توسط الگوریتم اجزاء مرزی فوق الذکر از نرم افزار هیبرید [۱۶] استفاده شده که جهت تحلیل دینامیکی

زمان طراحي گشته است. كارآيي و دقت الگوريتم اجزاء مرزي و نرمافزاریاد شده در تحلیل پاسخ لرزهای عوارض تو پو گرافی دو بعدی باحل مثالهای متنوعی طی مراجع [۱۴–۱۸] نشان داده شده است.



شکل ۱- مقایسه مساحت تپههای نیم سینوسی، نیم بیضی و ذوزنقهای.

محیطهای دو بعدی خشک و اشباع ارتجاعی خمیری در فضای اشکال (۲) و (۳)، منحنیهای بزرگنمایی بهدست آمده با استفاده از الگوریتم یادشده برای یک دره با مقطع نیم دایره را با مقادیر ارائه شده توسط وانگ [۱۹]، موسسیان و در او پنسکی [۲۰] و در او پنسکی  $(\Omega = \omega b / \pi c_2)$  وموسسیان [۲۱]، به ازای فرکانسهای بدون بعد



در برگرفته است که طول موج آنها از ۲۵/۰ تا ۸/۳۳ برابر پهنای عارضه متغیر بوده است. جهت ارزیابی دقیقتر و همچنین استنتاج نتایج مهندسی، محدوده پریودی فوق الذکر به پنج بازه بسیار کوتاه (۲۵/۰ تا ۲۵/۵)، کوتاه (۲۵/۰ تا ۱/۲)، متوسط (۱/۰ تا ۲/۲)، بلند (۲/۲ تا ۲/۱۷) و بسیار بلند (۲/۱۷ تا ۲/۲۸)، که به ترتیب الا تا 75 نامیده می شوند، تقسیم گردید. به منظور ساده سازی مراحل تفسیر و نیز کاربردی نمودن نتایج تحقیق، دو نوع میانگین بزرگنمایی برای نقاط روی و کل تپه تعریف گردید. اول بزرگنمایی نقاط یال تپه است، که از محاسبه مقدار میانگین بزرگنمایی هر نقطه در بازه پریودی مورد نظر به دست می آید. دوم بزرگنمایی هر متوسط تپه است که از محاسبه میانگین بزرگنمایی نقاط یال تپه متوسط تپه است که از محاسبه میانگین بزرگنمایی نقاط یال تپه متوسط تپه است که از محاسبه میانگین بزرگنمایی نقاط یال تپه متوسط تپه با توجه به آنکه رویکرد مهندسی مد نظر بوده است، مرائب کوچکتر از یک برابر یک منظور گردیدند.

## ۳- تفرق امواج در حوزه زمان

شکل (۴) نمودارهای تغییر مکان محدودهای به طول 4b در اطراف

ه و  $c_2$  به ترتیب فرکانس  $\alpha$  است.  $\alpha_2$  و  $c_2$  به ترتیب فرکانس 1/6زاویهای و سرعت موج برشی محیط را بیان میدارند. چنانکه P و SV ديده مى شود، در هر دو حالت امواج مهاجم قائم V و همخوانی مناسبی میان جوابها، در هر دو مؤلفه قائم و افقی تغییر مکان دیده میشود. به منظور دستهبندی سادهتر نتایج مطالعات یارامتریک و همچنین تعمیم آنها به تیههای با ابعاد و خواص مکانیکی دیگر، از پارامترهای بدون بعد فرکانس (یا پریود) و زمان استفاده گردید. پریود بدون بعد عکس فرکانس  $(T = tc_2 / 2b)$ بدون بعد و تعبیر فیزیکی آن، نسبت طول موج مهاجم به یهنای عارضه است. در ادامه این مقاله هرگاه از زمان، فرکانس و یریودسخن به میان آمده، مقادیر بدون بعد نظیر آنها مد نظر بوده است. تغییرمکانهای نمایش داده شده در حوزه زمان به بیشینه دامنه حرکت ورودی نرمالیزه شدند. منحنی های بزر گنمایی ارائه-شده در حوزه فرکانس نیز نسبت به حرکت میدان آزاد محاسبه گردیدند. بازه پریودی که در تحقیق حاضر مورد توجه قرار گرفته است، با توجه به مشخصات متعارف هندسی و مکانیکی تیهها و همچنین پریودهای مورد علاقه در مسائل مهندسی، امواجی را



شکل ۴− مؤلفه موافق تاریخچه زمانی تغییرمکان برای ضریب پواسون ۳۳/۰۰؛ در هر نمودار محور افقی موقعیت نقاط در فاصله 46≤x≤46 و محور قائم زمان بدون بعد از ۰ تا ۵ را نشان میدهد.

مرکز تپه را برای مؤلفههای موافق حرکت ورودی، به ازاء امواج مهاجم SV وP، ضریب پواسون  $^{\prime\prime}$  و کلیه نسبتهای شکل نشان داده است. چنانکه دیده میشود، تغییرشکل تپه، کلیات الگوی تفرق امواج مهاجم توسط عارضه و انتشار آنها در محيط را تغيير نمیدهد. شکل تپه هر چه باشد، امواجی که توسط عارضه متفرق مي گردند، امواج انعكاس يافته، امواج تبديل مد يافته، امواج پراشیده شده و امواج تداخلی سطحی هستند. صرفنظر از شکل تپه، مجموعه امواج مهاجم و متفرق شده در داخل تپه تداخل نموده و جابجایی متنوع نقاط روی عارضه را ایجاد مینمایند. همچنین در هر سه نوع شکل مورد مطالعه، افزایش نسبت شکل، دامنه امواج متفرق شده و همچنین مدت زمان کل حرکت را افزایش میدهد.

با این حال همانطور که در شکل (۴) دیده می شود، دامنه امواج متفرق شده و همچنین مدت زمان کل حرکت، نه تنها از شکل تیه متأثر، بلکه میزان این تأثر تابع مساحت و نتیجتاً

دارد، در قیاس با تپههای نیمبیضی و ذوزنقهای شکل، همواره دامنه امواج متفرق شده و همچنین مدت زمان حرکت کوچکتری دارد. در صورتیکه نسبت شکل تپه کوچک باشد، تپه ذوزنقهای که مساحت بزرگتری دارد، در قیاس با تپههای نیمسینوسی و نیم بیضی، دامنه امواج متفرق شده و همچنین مدت زمان حرکت بزرگتری دارد. در صورتی نیز که نسبت شکل تپه بزرگ باشد، تپه نیم بیضی که مساحت بزرگتری دارد، در قیاس با تپههای نیم سینوسی و ذوزنقهای، دامنه امواج متفرق شده و همچنین مدت زمان حرکت بزرگتری دارد.

# ٤ - بزرگنمایی تپه در فضای فرکانس ٤-١-٤ كلبات

شکل (۵) نمودارهای بزرگنمایی افقی و قائم امواج مهاجم SV و توسط نواری به عرض 4b از مرکز عارضه را بر حسب شکل Pتیه و نسبت شکل آن دستهبندی کرده است. ضریب پواسون نسبت شكل عارضه است. تپه نيم سينوسي كه مساحت كمتري محيط برابر ٣٣/ ١ است. چنانكه مشاهده مي شود، الگوي تغييرات



شکل ۵– مؤلفه موافق بزرگنمایی برای ضریب پواسون ۱۳۳۰؛ در هر نمودار محور افقی موقعیت نقاط در فاصله  $4b \le x \le 4b-$  و محور قائم فرکانس بدون بعد از ۰ تا ۴ را نشان می دهد.

### ٤-۲- بزرگنمایی تاج تپه

شکل (۶) منحنیهای بزرگنمایی تاج تپههای با اشکال مختلف را بر حسب نسبت شکل و ضریب پواسون دستهبندی کرده است. چنانکه دیده می شود، در حالت موج مهاجم SV، تغییر شکل تپه، کلیات رفتاری نقطه تاج را تغییر نمیدهد. برای هر سه شکل از تیهها، منحنی بزرگنمایی تاج علاوه بر پریود مشخصه، پریود تشدید دومی را نیز در گروه پریودهای بسیار کوتاه دارا می باشد که توسط پریود تضعیفی از آن جدا شده است. همچنین شکل تپه هر چه باشد، کاهش نسبت شکل، پریود مشخه را کاهش، پریود تشدید دوم را افزایش و بزرگنمایی نظیر آنها را کاهش می دهد. با این حال همانطور که در شکل (۶) دیده می شود، در حالت موج مهاجم SV، جزئیات رفتاری تاج تپه كاملاً از شكل آن متأثر و البته ميزان اين تأثر تابع پريود موج مهاجم است. در صورتیکه پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه بزرگتر باشد، اثر شکل تپه بر منحنی بزرگنمایی تاج عملاً غيرقابل توجه است. در صورتيكه پريود موج مهاجم مساوی یا کوچکتر از پریود مشخصه تیه باشد، اثر شکل تیه كاملاً قابل توجه است. تپههای نیم سینوسی که مساحت کمتری دارند، پریود مشخصه کوچکتر و بزرگنمایی نظیر بزرگتری دارند. تیههایی که مساحت بینابینی دارند، منحنی بزرگنمایی بینابینی را دارا هستند. در صورتیـکه نسـبت شکل تیهها برابر

بزرگنمایی نقاط روی و خارج از عارضه، صرفنظر از نوع موج مهاجم، به ازای تمامی اشکال تپه، مشابه و تناوبی از بزرگنمایی و کوچکنمایی است، با این تفاوت که محدوده فرکانسی متأثر از امواج مهاجم SV وسیعتر و پتانسیل بزرگنمایی آن بیشتر است. برای هر سه شکل مطالعه شده، تپه در برابر تابش هر یک از امواج مهاجم SV و *P* فرکانس (یا پریود) مشخصهای دارد که به ازای آن، تمامی نقاط روی تپه دارای ضریب بزرگنمایی بزرگتر از یک و حرکت همفاز هستند. همچنین شکل تپه هر چه باشد، افزایش نسبت شکل، تأثر پاسخ لرزهای نقاط مختلف را از وجود عارضه بیشتر، و افزایش پریود موج مهاجم نسبت به پریود مشخصه، پاسخ لرزهای نقاط مختلف را به حرکت آزاد زمین نزدیکتر خواهد ساخت.

با این حال همانطور که شکل (۵) نشان میدهد، الگوی تغییرات بزرگنمایی نقاط روی و خارج از تپه، از شکل تپه نیز متأثر است. نمودار بزرگنمایی تپه نیم سینوسی به ازاء تمامی نسبتهای شکل، در قیاس با تپههای نیم بیضی و ذوزنقهای شکل، رفتاری هموارتر و تناوب بزرگنمایی و کوچکنمایی کمتری دارد. در صورتیکه نسبت شکل تپه کوچک یا بزرگ باشد، تپههای ذوزنقهای شکل و نیم بیضی که به ترتیب بیشترین مساحت را دارا هستند، بیشترین وابستگی فرکانسی را نیز دارا می باشند.



**شکل ۶**- اثر شکل تپه بر منحنیهای بزرگنمایی تاج، محور افقی بر حسب پریود بدون بعد میباشد.

۶۴ ژورنال زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم

۱/۱ باشد، تپه نیمبیضی که مساحتی بینابین دارد، رفتاری بینابین تپههای نیمسینوسی و ذوزنقهای شکل خواهد داشت. در صورتی نیز که نسبت شکل تپهها برابر ۰/۷ باشد، تپه ذوزنقهای شکل که مساحتی بینابین دارد، رفتاری بینابین تپههای نیمسینوسی و نیمبیضی خواهد داشت. با افزایش نسبت شکل تپه، اثر شکل آن بر بزرگنمایی تاج افزایش و حوزه تأثیر آن به محدوده پریودهای بزرگتر گسترش مییابد.

شکل ( $\mathcal{F}$ ) منحنیهای بزرگنمایی تاج تپههای با اشکال مختلف در حالت موج مهاجم P را نیز مورد بررسی قرار داده است. چنانکه مشاهده میشود، منحنیهای بزرگنمایی تاج تپه در دو حالت امواج مهاجم SV و P الگوی رفتاری مشابهی دارند، با این تفاوت که بزرگنمایی موج P توسط تاج تپه نسبت به موج SV کمتر است.

### ٤-٣- تغییرات بزرگنمایی بر روی یال تپه

اگرچه بر اساس شکل (۵) کلیات رفتاری دیگر نقاط تپه با تاج آن مشابه است، اما بررسی دقیقتر اثر شکل تپه بر رفتار لرزهای دیگر نقاط آن مستلزم مقیاسی کوچکتر است. شکل (۷) منحنیهای تغییرات مؤلفه موافق بزرگنمایی بر روی یال تپههای مختلف را در حالت موج مهاجم *SV*، بر حسب طول موج مهاجم و نسبت شکل دستهبندی کرده است. چنانکه دیده می شود، تغییر شکل تپه، کلیات رفتاری نقاط واقع بر روی یال را تغییر نمی دهد. شکل تپه هر چه باشد، افزایش نسبت شکل پتانسیل

بزرگنمایی تپه را افزایش میدهد و میزان بزرگنمایی تابع طول موج مهاجم و در امتداد یال متغیر است. همچنین شکل تپه هر چه باشد، در صورتیکه طول موج مهاجم بلند و بزرگتر باشد، بزرگنمایی نقاط مختلف با نسبت شکل افزایش و از تاج به سمت کنارهها کاهش مییابد. در صورتیکه طول موج مهاجم متوسط باشد، بزرگنمایی نقاط یال نه تنها کماکان از تاج به سمت کنارهها کاهش مییابد، بلکه کنارههای تپه به جای بزرگنمایی کوچکنمایی را تجربه میکنند. در صورتیکه طول موج مهاجم کوتاه و کوچکتر باشد، منحنی تغییرات بزرگنمایی یال شاهد نقاط فراز و فرود بیشتری خواهد بود و بیشینه بزرگنمایی هر نقطه لزوماً به ازای نسبت شکل بیشینه حاصل نخواهد شد.

با این حال همانطور که در شکل (۷) دیده می شود، در حالت موج مهاجم *SV*، جزئیات رفتاری یال تپه کاملاً از شکل آن متأثر و بنا بر انتظار، میزان این تأثر تابع پریود موج مهاجم است. در محدوده طول موجهای بلند و بزرگتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه بزرگتر است، اثر شکل تپه بر بزرگنمایی یال اندک و در داخل هسته مرکزی آن (با طول 2/2 در اطراف تاج) عملاً غیرقابل توجه است. یال تپههای نیم بیضی یا ذوزنقه ای شکل که مساحت بزرگتری دارند، خصوصاً در خارج از هسته مرکزی، اینگونه امواج را بیش از تپه نیم سینوسی تقویت می کنند. اما در محدوده طول موجهای متوسط و کوچکتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه کوچکتر است، اثر شکل

Periodic Category		P1	P2	P3	P4	P5
component	SR = 0.7	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	$\begin{array}{c} 2\\ 1.6\\ 1.2\\ 0.8\\ 0.4\\ 0\\ -1 & -0.5 & 0 & 0.5 & 1 \end{array}$	$\begin{array}{c} 2 \\ 1.6 \\ 1.2 \\ 0.4 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	2 1.6 1.2 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1
Horizontal C	SR = 0.1	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	2 1.6 1.2 0.8 0.4 0 -1 -0.5 0 0.5 1	$\begin{array}{c} 2 \\ 1.6 \\ 1.2 \\ 0.8 \\ 0.4 \\ 0 \\ -1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0$
Vertical Component	SR = 0.7	$1.4 \\ 1.2 \\ 1.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0.4 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0.4 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0$	$1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0$	$1.4 \\ 1.2 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0$	$\begin{array}{c c} 1.4 \\ 1.2 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	1.4 1.4 1.4 1.4 1.4 1.4 1.4 1.4
	SR = 0.1	$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	$\begin{array}{c} 1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0$	$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	$\begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$
			Semi-Sine Hill	Semi-Elliptical Hill	Trapezoidal Hi	1 ···

شکل ۷− اثر شکل تپه بر بزرگنمایی یال در حالت موج مهاجم *SV*، در هر نمودار محور افقی موقعیت نقاط در فاصله b≤x≤b- و محور قائم بزرگنمایی را نشان میدهد.

تپه کاملاً قابلتوجه است. در محدوده طول موجهای متوسط، بزرگنمایی نقاط داخل و خارج هسته مرکزی تپه نیم سینوسی که مساحت کمتری دارد، در مقایسه با دیگر اشکال تپهها، به ترتیب بزرگتر و کوچکتر است. یال تپههایی که مساحت بینابینی دارند، منحنی بزرگنمایی بینابینی را نیز دارا هستند. در صورتیکه نسبت شکل تپهها برابر ۲/۱ باشد، یال تپه نیم بیضی که مساحتی بینابین دارد، رفتاری بینابین تپههای نیم سینوسی و ذوزنقه ای شکل خواهد داشت. در صورتیکه نسبت شکل تپهها برابر ۲/۷ باشد، نیز خواهد داشت. در صورتیکه نسبت شکل تپهها برابر ۲/۷ باشد، نیز یال تپه ذوزنقه ای شکل که مساحتی بینابین دارد، رفتاری بینابین پریود مشخصه تپه بیشتر شود، اثر موضعی انحناء و شکستگیهای پریود مشخصه تپه بیشتر شود، اثر موضعی انحناء و شکستگیهای شکل تپه، اثر شکل آن را بر بزرگنمایی یال افزایش و حوزه تأثیر آن را به محدوده پریودهای بزرگتر گسترش می دهد.

شکل (۲) منحنیهای تغییرات مؤلفه مخالف بزرگنمایی را نیز بر روی یال تپههای مختلف در حالت موج مهاجم *SV* بر حسب طول موج مهاجم و نسبت شکل دستهبندی کرده است. چنانکه دیده میشود، تغییر شکل تپه، کلیات رفتاری نقاط واقع بر روی یال را تغییر نمیدهد. شکل تپه هر چه باشد، با حرکت از تاج تپه به سمت کنارهها، صرفنظر از نسبت شکل و طول موج مهاجم، بزرگنمایی از صفر تا مقدار بیشینه خود افزایش و

سپس همراه برخی نوسانات کاهش مییابد. همچنین شکل تپه هر چه باشد، با کاهش نسبت شکل و نیز افزایش طول موج مهاجم نسبت به امواج کوتاه، بزرگنمایی نقاط مختلف تپه کاهش مییابد. با این حال همانطور که شکل نشان میدهد، جزئیات رفتاری

یال تپه کاملاً از شکل آن متأثر و میزان این تأثر تابع پریود موج مهاجم است. در محدوده طول موجهای بلند و بزرگتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه بزرگتر است، اثر شکل تپه بر بزرگنمایی یال اندک است. یال تیههای نیمبیضی یا ذوزنقهای شکل که مساحت بزرگتری دارند، اینگونه امواج را بیش از تپه نیم سینوسی تقویت میکنند. اما در محدوده طول موجهای متوسط و کوچکتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تیه كوچكتر است، اثر شكل تپه كاملاً قابل توجه است. بزرگنمایی یال تپههای نیم سینوسی که مساحت کمتری دارند، در مقایسه با دیگر اشکال تپهها، در محدوده طول موجهای متوسط بزرگتر است. یال تپههایی که مساحت بینابینی دارند، خصوصاً منحنی بزرگنمایی بینابینی را نیز دارا هستند. همانطور که انتظار می رود، هر قدر طول موج مهاجم کوچکتر و فاصله پریود آن از پریود مشخصه تپه بیشتر شود، اثر موضعی انحناء و شکستگیهای یال بر پاسخ لرزهای آن پررنگتر خواهد شد. افزایش نسبت شکل تپه، اثر شکل آن را بر بزرگنمایی یال افزایش و حوزه تأثیر آن را به محدوده پریودهای بزرگتر گسترش میدهد.

شکل (۸) منحنیهای تغییرات هر دو مؤلفه بزرگنمایی بر

Periodic Category		P1	P2	P3	P4	P5
Horizontal Component	SR = 0.7	$\begin{array}{c} 1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	$\begin{array}{c} 1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	$1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0$	$1.4 \\ 1.2 \\ 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0.5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 5 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0 \\ 1 \\ 0 \\ 0$	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1
	SR = 0.1	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1	1.4 1.2 1 0.8 0.6 -1 -0.5 0 0.5 1
Vertical Component	SR = 0.7	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ $	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ $	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	1 0.8 0.6 0.4 0.2 0 -1 -0.5 0 0.5 1	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ 0 \\ -1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ $
	SR = 0.1	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	$\begin{array}{c} 1\\ 0.8\\ 0.6\\ 0.4\\ 0.2\\ 0\\ -1\\ -0.5\\ 0\\ 0.5\\ 1\end{array}$	$\begin{array}{c} 1 \\ 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0 \\ -1 \\ -0.5 \\ 0 \\ 0.5 \\ 1 \end{array}$	$\begin{array}{c} 1\\ 0.8\\ 0.6\\ 0.4\\ 0.2\\ 0\\ -1 & -0.5 & 0 & 0.5 & 1 \end{array}$	$\begin{array}{c} 0.8 \\ 0.6 \\ 0.4 \\ 0.2 \\ 0.2 \\ 0.1 \\ 0.5 \\ 0 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ 0 \\ -1 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ 0 \\ $
Semi-Sine H				Semi-Elliptical Hill	Trapezoidal Hill	

**شکل ۸**− اثر شکل تپه بر بزرگنمایی یال در حالت موج مهاجم *P*، در هر نمودار محور افقی موقعیت نقاط در فاصله *b*≤x≤b- و محور قائم بزرگنمایی را نشان میدهد.

۶۶ ژورنال زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم

روی یال تپههای مختلف را در حالت موج مهاجم *P*، بر حسب پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه بزرگتر است، اثر شکل طول موج مهاجم و نسبت شکل دستهبندی کرده است. مقایسه تپه بر بزرگنمایی متوسط آن اندک است. در این حالت بزرگنمایی اشکال (۷) و (۸) بیانگر آن است که اثر شکل تپه بر پاسخ متوسط تپههای نیمبیضی یا ذوزنقهای شکل که مساحت لرزهای نقاط مختلف یال در هر دو حالت امواج مهاجم *SV* و *P* بزرگتری دارند، از تپههای نیمسینوسی بیشتر است. همچنین مشابه است.

## ٤-٤- بزرگنمايي متوسط تپه

شکل (۹) منحنی تغییرات مؤلفه های موافق و مخالف بزرگنمایی متوسط تپه های گوناگون با نسبت شکل را بر حسب طول موج مهاجم دسته بندی کرده است. همانطور که در شکل (۷) نیز دیده شد، در حالت موج مهاجم *SV*، تغییر شکل تپه، کلیات رفتار میانگین تپه را تغییر نمی دهد. شکل تپه هر چه باشد، مؤلفه موافق بزرگنمایی متوسط تپه در برابر امواج بلند و بزرگتر، همگام با نسبت شکل افزایش می یابد. در صورتیکه امواج مهاجم کوچکتر باشند، بیشترین بزرگنمایی مؤلفه موافق از آن تپه های با نسبت شکل میانه خواهد بود. همچنین شکل تپه هر چه باشد، مؤلفه مخالف بزرگنمایی متوسط تپه صرفنظر از طول موج مهاجم، همگام با نسبت شکل افزایش می یابد.

با این حال همانطور که شکل (۹) نشان میدهد، در حالت موج مهاجم SV، جزئیات رفتار میانگین تپه نیز کاملاً از شکل آن متأثر و البته همانند تاج و یال، میزان این تأثر تابع پریود موج مهاجم است. در محدوده طول موجهای بلند و بزرگتر، که

تیه بر بزرگنمایی متوسط آن اندک است. در این حالت بزرگنمایی متوسط تپههای نیمبیضی یا ذوزنقهای شکل که مساحت بزرگتری دارند، از تپههای نیمسینوسی بیشتر است. همچنین افزایش نسبت شکل این روند را شدیدتر خواهد ساخت. در محدوده طول موجهای متوسط و کوچکتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه کوچکتر است، اثر شکل تپه کاملاً قابل توجه است. در محدوده طول موجهای متوسط، بزرگنمایی متوسط تپههای نیم سینوسی که مساحت کمتری دارند، خصوصاً در مورد مؤلفه موافق، در مقایسه با دیگر اشکال تپهها، بزرگتر است. تیه هایی که مساحت بینابینی دارند، بزرگنمایی متوسط بینابینی را دارا هستند. چنان که در شکل دیده می شود، در صورتیکه نسبت شکل تپه کمتر از حدود ۰/۴ باشد، مساحت و همچنین بزرگنمایی متوسط تپههای نیمبیضی بینابین مقادیر نظیر تپههای نیم سینوسی و ذوزنقهای شکل میباشد. در صورتی نیز که نسبت شکل تپه بزرگتر باشد، مساحت و بزرگنمایی متوسط تپههای ذوزنقهای شکل بینابین مقادیر نظیر تپههای نیمسینوسی و نیمبیضی میباشد. همانطور که انتظار میرود، هر قدر طول موج مهاجم کوچکتر و فاصله پریود آن از پریود مشخصه تپه بیشتر شود، اثر موضعی انحنا و شکستگیهای یال بر بزرگنمایی متوسط آن پررنگتر خواهد شد. افزایش نسبت شکل تیه، اثر شکل آن را بر بزرگنمایی متوسط آن افزایش و حوزه تأثیر آن را



**شکل ۹**- اثر شکل تپه بر بزرگنمایی متوسط تپه، در هر نمودار محور افقی نسبت شکل و محور قائم بزرگنمایی تپه را نشان میدهد.

به محدوده پریودهای بزرگتر گسترش میدهد. شکل (۹) منحنیهای تغییرات مؤلفههای موافق و مخالف بزرگنمایی متوسط تپههای گوناگون با نسبت شکل را در حالت موج مهاجم *P* نیز بر حسب طول موج دستهبندی کرده است. چنانکه دیده می شود، اثر شکل تپه بر بزرگنمایی متوسط تپه تقریباً با حالت امواج مهاجم SV مشابه است.

## ۵- کاربردهای مهندسی

دقیقترین روشهای ریز پهنهبندی ژئوتکنیک لرز مای که بر تحلیلهای ديناميكي يكبعدي أبرفت متكي هستند، امواج مهاجم را قائم و لایههای خاک و سطح فوقانی زمین را افقی فرض میکنند. از طرف دیگر امروز متدولوژیهای متعددی رایج شده است که بر اساس آنها، ریزیهنهبندی ژئوتکنیک لرزهای بر اساس خصوصیات حرکت خفیف زمین صورت میگیرد. تخمین ضرائب بزرگنمایی آبرفت بر حسب سرعت موج برشی متوسط ۳۰ متر فوقانی و نیز ریزپهنهبندی بر اساس نگاشتهای خردلرزهها [۲۲] و انفجارهای هستهای [۲۳]، شواهدی بر این مدعا هستند. بدیهی است که با توجه به افزایش میرایی خاک در زمینلرزههای قوی، ریز پهنه-بندی ژئوتکنیک لرزهای بر اساس خصوصیات حرکت خفیف زمین نتایجی محافظه کارانه در بر خواهد داشت. مشابهت مفروضات تحقیق حاضر با دو فرض اخیر این امکان را فراهم می سازد که بتوان نتایج آن را جهت تدقیق مطالعات ریز پهنهبندی ژئوتکنیک لرزهای مورد استفاده قرار داد. اگرچه روشهای متعارف ریز پهنهبندی تنها رفتار زمین و تحقیق حاضر تنها هندسه سطح فوقانی آن را مد نظر قرار دادهاند، اما ملحوظ نمودن جداگانه این دو اثر با توجه به مقیاس ریز پهنهبندی امری توجیه پذیر است. بالاخره آنکه نتایج تحقیق حاضر اگرچه قبل از همه در محیطهای همگن چون برخی مناطق شمال تهران، ارومیه و تبریز [۲۴] قابل استفاده هستند، اما با توجه به توضيحات فوق الذكر، به محيطهاى ناهمگن دارای لایهبندی موازی نیز قابل تعمیم میباشند. بدیهی است که تدقیق هر چه بیشتر نتایج ریز پهنهبندی ژئوتکنیک لرزهای مستلزم در نظر گرفتن انواع ناهمگنیهای محیط، مدلهای رفتاری غیرخطی و نیز زوایای هجوم متناسب با حوزه نزدیک گسل است، که باید در ادامه تحقیقات حاضر مورد توجه قرار گیرد. بنا بر دلایل مهندسی و نیز عرف ریزپهنهبندی، در روابط و جداول این بخش تنها امواج برشی مد نظر قرار گرفته است.

#### 0-1- ریزیهنهبندی بر حسب پریود مشخصه

شکل (۱۰) پریودهای مشخصه تپههای سه گانه را به ازاء نسبتهای شکل متفاوت با یکدیگر مورد مقایسه قرار داده است. شکل (۱۱)

۶۸ ژورنال زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم

نیز سطح مقطع تپههای سه گانه را به ازاء نسبتهای شکل مختلف با یکدیگر مقایسه کرده است. چنانکه دیده می شود، تپههای نیم-سینوسی که سطح مقطع کمتری دارند، کمترین مقادیر پریود مشخصه را نیز دارا هستند. در صورتیکه نسبت شکل برابر ۴/۰ باشد، سطح مقطع و پریود مشخصه تپههای نیم بیضی و ذوزنقهای شکل با یکدیگر برابر هستند. در صورتیکه نسبت شکل کوچکتر یا برر گتر از این مقدار باشد، سطح مقطع و پریود مشخصه تپه نیم-بیضی در قیاس با تپه ذوزنقهای شکل، به ترتیب کوچکتر یا بزر گتر است. بررسی اشکال اخیر الهام بخش این معنا است که می توان با قیاس مساحتها، پریود مشخصه تپهای با شکل دلخواه، اما دارای نسبت شکل معین را توسط رابطه ساده خطی زیر، بر حسب پریود مشخصه تپهای نیم سینوسی با همان نسبت شکل بر آورد نمود:

 $T_{c}(SR) = T_{c}^{Sin}(SR) + (T_{c}^{max}(SR) - T_{c}^{Sin}(SR)) \times \frac{(S(SR,b) - S^{Sin}(SR,b))}{(S^{max}(SR,b) - S^{Sin}(SR,b))}$   $(\Upsilon)$ 





شکل ۱۱- تغییرات سطح مقطع تپههای سه گانه با نسبت شکل.

در رابطه (۲) S «SR و  $T_c$  به ترتیب نسبت شکل، سطح مقطع و پریود مشخصه تپه را بیان میدارند.  $T_c^{max}$  نمایانگر بیشینه پریود مشخصه تپههای سهگانه به ازای نسبت شکل معین (SR) است.  $S^{max}$  نیز نمایانگر بیشینه سطح مقطع تپههای سهگانه است که از نیم پهنا (d) و نسبت شکل (SR) یکسانی برخوردار هستند. پارامترهای اخیر که حدود بالای پریود مشخصه و سطح مقطع تپههای سهگانه هستند، در اشکال

(۱۰) و (۱۱) به صورت توابع زیر نشان داده شدهاند:

$$T_c^{max}(SR) = 2.7 \cdot SR + 1.3 \tag{(1)}$$

$$S^{max}(SR,b) = (1.5 \cdot SR + 0.05) \cdot b^2$$
 (\*)

$$T_c^{Sin}(SR) = 2.7 \cdot SR + 0.4 \tag{(a)}$$

همچنین اگر روابط (۳) تا (۵) در رابطه (۲) قرار گیرند، رابطه تقریبی زیر جهت برآورد پریود مشخصه یک تپه دلخواه با نسبت شکل (SR) بدست خواهد آمد:

$$T_c(SR) = (2.7 \cdot SR + 0.4) + 18 \cdot \frac{(S(SR,b) - SR \cdot b^2)}{(10 \cdot SR + 1) \cdot b^2}$$
(\$

شکل (۱۲) دقت رابطه (۶) را در برآورد پریود مشخصه تپههای نیمسینوسی، نیمبیضی و ذوزنقهای شکل با زوایای یال ۳۰ و ۴۵ درجه نشان داده است. چنان که مشاهده می شود، رابطه پیشنهاد شده از دقت مناسبی برخوردار است و به راحتی می تواند در تهیه نقشههای ریز پهنهبندی ژئوتکنیک لرزهای بر حسب پریود طبیعی آبرفت مورد استفاده قرار گیرد.



۶ **شکل ۱۲** – مقایسه پریودهای مشخصه تخمین زده شده توسط رابطه (خطوط پیوسته) با مقادیر واقعی.

## ٥-۲- ریزپهنهبندی بر حسب بزر گنمایی متوسط تپه

جداول (۲) و (۳) میانگین ضرایب بزرگنمایی مؤلفههای افقی و قائم تپهای با شکل دلخواه را برای موج مهاجم قائم *SV*، بر حسب بازههای پریودی و نسبت شکل بیان کرده است. ضرائب بزرگنمایی ارائه شده، میانگین ضرائب بزرگنمایی به دست آمده نظیر تپههای

**جدول ۲:** مؤلفه افقی بزر گنمایی متوسط تپه برای حالت موج مهاجم SV.

بسيار بلند	بلند	متوسط	كوتاه	بسيار كوتاه	بازه پریودی نسبت شکل
۱/۰	۱/۰	١/١	١/١	۱/۰	• / ١
۱/۰	١/١	۱/۲	١/١	١/١	٠/٢
١/١	١/٢	۱/۲	١/٢	۱/۲	٠ /٣
١/١	۱/۲	۳/۱	۱/۲	۱/۲	٠/۴
١/٢	۱/۳	۱/۳	۱/۲	۱/۲	•/۵
١/٢	۱/۴	۱/۳	1/1	١/٢	• /۶
١/٢	۱/۵	١/٢	١/١	١/١	• /Y

SVجدول  $\mathbf{T}$ : مؤلفه قائم بزرگنمایی متوسط تپه برای حالت موج مهاجم

بسیار بلند	بلند	متوسط	كوتاه	بسيار كوتاه	بازه پریودی نسبت شکل
•/•	•/•	•/•	٠/١	٠/١	•/1
•/•	•/•	• / 1	٠/١	٠/٢	٠/٢
•/•	٠/١	٠/٢	۰/۲	۰/۳	۰/٣
•/•	٠/١	٠/٢	۰/۳	۰/۵	٠/۴
•/•	٠/٢	٠/۴	٠/۴	• /9	• /۵
•/•	۰/۲	۰/۵	۰/۵	•  9	•/۶
٠/١	۰/۳	۰/۵	۰/۵	• /Y	• /Y

سه گانه هستند. همچنین با توجه به اثر ثانوی ضریب پواسون در قیاس با اثر بازه های پریودی و نسبت شکل، ضرائب بزرگنمایی ارائه شده از میانگین گیری ضرایب نظیر ضرایب پواسون مختلف بدست آمده است. با استفاده از جداول (۲) و (۳) و با داشتن ابعاد تپه های دو بعدی، می توان نقشه های ریز پهنه بندی ژئو تکنیک لرزه ای بر حسب ضرایب تقویت بازه های پریودی مختلف را اصلاح نمود.

# ٦- نتيجه گيرى

در این مقاله نشان داده شد که تغییرشکل تپه از نیم سینوسی به نیمبیضی و ذوزنقه، اگرچه کلیات رفتاری آن را در برابر امواج مهاجم قائمSVو P تغییر نمیدهد، اما جزئیات رفتاری تاج و دیگر نقاط یال را بسته به طول موج مهاجم و نیز نسبت شکل عارضه، کاملاً متأثر می سازد. در محدوده طول موجهای بلند و بزرگتر، که پریود موج مهاجم از پریود مشخصه تپه بزرگتر است، اثر شکل تپه بر بزرگنمایی یال اندک است. در صور تیکه نسبت شکل تپه از حدود ۴/۲ کمتر باشد، مساحت و رفتار لرزهای تپه نیم بیضی، بینابین مساحت و رفتار لرزهای تپههای نیم سینوسی و ذوزنقه ای خواهد بود. در صورتیکه نسبت شکل تپه بزرگتر باشد، مساحت و رفتار لرزهای تپه ذوزنقهای، بینابین مساحت و رفتار لرزمای تپههای نیم سینوسی ونیم بیضی خواهد بود. در محدوده طول موجهای بسیار کوتاه که فاصله پريود موج مهاجم از پريود مشخصه تيه بيشتر است، تأثيرات موضعی انحناء یال بر رفتار لرزهای آن پررنگتر است. افزایش نسبت شکل تپه، اثر شکل آن را بر بزر گنمایی یال افزایش و حوزه تأثیر آن را به محدوده پریودهای بزرگتر گسترش میدهد. در خاتمه مقاله رابطه و جداولی ارائه شدهاند که می توانند با بر آورد پریود مشخصه و بزرگنمایی متوسط تیهای با شکل دلخواه، در تدقیق مطالعات ریز پهنهبندی ژئوتکنیک لرزهای مورد استفاده قرار گیرند.

## مراجع

- 1. Bouchon, M. (1973). "Effect of Topography on Surface Motion", Bull. Seism. Soc. Am., **63**, 615-632.
- International Council of Building Officials (ICBO) (1997). Uniform Building Code.

دینامیکی عوارض تو یو گرافی دوبعدی در حوزه زمان با استفاده از روش اجزای مرزی"، نشریه علمی پژوهشی استقلال، .8A-D1 .74(T)

۱۶. کمالیان، محسن (۱۳۸۰). "تحلیل دینامیکی محیط متخلخل اشباع ارتجاعی خمیری در فضای زمان با استفاده از ترکیب روشهای اجزاء محدود و عناصر مرزی"، رساله دکترا، دانشگاه تهران.

- 17. Kamalian, M., Jafari, M.K., Sohrabi-Bidar, A. Razmkhah, A., and Gatmiri, B. (2006). "Time-Domain Two-Dimensional Site Response Analysis of Non-Homogeneous Topographic Structures by a Hybrid FE / BE Method", Soil Dyn. Earthquake Eng., 26, 753-765
- 18. Kamalian, M., Jafari, M.K., Dehghan, K., Sohrabi-Bidar, A., and Razmkhah, A. (2003). "Two-Dimensional Hybrid Response Analysis of Trapezoidal Shaped Hills in Time Domain", Advances in Boundary Element Techniques IV, Ed. R. Gallego, and M.H. Aliabadi, 231-236.
- 19. Wong, H.L. (1982). "Effects of Surface Topography on the Diffraction of P, SV and Rayleigh Waves", Bull. Seismol. Soc. Am., 72, 1167-1183
- 20. Dravinski, M. and Mossessian, T.K. (1987). "Scattering of Plane Harmonic P, SV, and Rayleigh Waves by Dipping Layers of Arbitrary Shape", Bull. Seismol. Soc. Am., 77, 212-235.
- 21. Mossessian, T.K. and Dravinski, M. (1987). "Application of a Hybrid Method for Scattering of P. SV. and Rayleigh Waves by Near-Surface Irregularities", Bull. Seismol. Soc. Am., 77, 1784-1803.
- 22. The Technical Committee for Earthquake Geotechnical Eng. (TC4) (1993). "Manual for Zonation on Seismic Geotechnical Hazard", The Japanese Society of Soil Mechanics and Foundation Eng.
- 23. Rogers, A.M., Borcherdt, R.D., Covington, P.A., and Perkins, D.M. (1984). "A Comparative Ground Motion Study Near Los Angeles Using Recordings of Nevada Nuclear Tests and the 1971 San Fernando Earthquake", Bull. Seism. Soc. Am., 74, 1925-1949.

۲۴. رحیمیان،محمدو همکاران (۱۳۸۲). "تأثیر رفتار توپوگرافی در مقابل زلزله در چند شهر مجاور کوه"، گزارش نهایی پروژه تحقيقاتي، كميته فرعى تخصصي مقابله با خطرات ناشى از زلزله و لغزش لايه هاي زمين، كميته ملي كاهش اثرات بلاياي طبيعي كشور.

- . تحلیل، محسن و سهرابی بیدار، عبداله (۱۳۸۴). "تحلیل و سهرابی بیدار، عبداله (۱۳۸۴). "تحلیل Edition, The NEHRP Recommended Provisions for Seismic Regulations for New Buildings and Other Structures, Part 1: Provisions (FEMA 368).
  - 4. International Council of Building Officials (ICBO), 2003. International Building Code.
  - 5. Geli, L., Bard, P.V., and Julien, B. (1988). "The Effect of Topography on Earthquake Ground Motion: A Review and New Results", Bull. Seism. Soc. Am., 78, 42-63.
  - 6. Sanchez-Sesma, F.J. and Campillo, M. (1991). "Diffraction of P, SV and Rayleigh Waves by Topographic Features: A Boundary Integral Formulation", Bull. Seism. Soc. Am., 81, 2234-2253.
  - 7. Sanchez-Sesma, F.J. and Campillo, M. (1993). "Topographic Effects for Incident P, SV and Rayleigh Waves", Tectonophysics, 218, 113-125.
  - 8. Pedersen, H.A., Sanchez-Sesma, F.J., and M. (1994). "Three-Dimensional Campillo. Scattering by Two- Dimensional Topographies", Bull. Seism. Soc. Am., 84, 1169-1183.
  - 9. Sanchez-Sesma, F.J. (1987). "Site Effects on Strong Ground Motion", Soil Dyn. Earthquake Eng., 6, 124-132.
  - 10. Moczo, P., Bystricky, E., Kristek, J., Carcione J.M., and Bouchon, M. (1997). "Hybrid Modeling of P-SV Seismic Motion at Inhomogenous Viscoelastic Topographic Structures", Bull. Seism. Soc. Am., 87, 1305-1323.

 کمالیان، محسن، جعفری، محمد کاظم و سهرابی بیدار، عبداله (۱۳۸۳). "رفتار لرزهای تیههای دوبعدی نیمسینوسی در برابر امواج مهاجم قائم"، ارائه شده جهت داوری به نشریه استقلال.

- ۱۲. کمالیان، محسن، جعفری، محمدکاظم، رزمخواه، آرش و سهرابی ،بیدار، عبداله (۱۳۸۳). "الگوی بزرگنمایی امواج مهاجم قائم توسط تیههای دو بعدی نیمبیضی"، ارائه شده جهت داوری به نشریه امیر کبیر.
- کمالیان، محسن، جعفری، محمد کاظم، سهرایی بیدار، عبداله، و رزمخواه، آرش (۱۳۸۴). "الگوی بزر گنمایی امواج مهاجم قائم توسط تیههای دوبعدی ذوزنقهای"، مجله فنی و مهندسی مدرس، پذیرفته شده.
- 14. Kamalian, M., Gatmiri, B., and Sohrabi-Bidar, A. (2003). "On Time-Domain Two-Dimensional Site Response Analysis of Topographic Structures by BEM", JSEE, 5(2), 35-45.