



دانشکده مهندسی عمران

پایاننامه کارشناسی ارشد مهندسی ژئوتکنیک

اثرات ساخت سازههای بلند بر روی توابع تشدید خاک

نگارنده : سید محمد حسینی بای

استاد راهنما

دكتر امير بذرافشان مقدم

شهريور ۱۳۹۵

دانشگاه صنعتی شاهرود

دانشکده : فنی و مهندسی گروه : مهندسی عمران

پایان نامه کارشناسی ارشد آقای سید محمد حسینی بای تحت عنوان: اثرات ساخت سازههای بلند بر روی توابع تشدید خاک

در تاریخ توسط کمیته تخصصی زیر جهت اخذ مدرک کارشناسی ارشد مورد ارزیابی و با درجه مورد پذیرش قرار گرفت.

امضاء	اساتید مشاور	امضاء	اساتید راهنما
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :

امضاء	نماینده تحصیلات تکمیلی	امضاء	اساتید داور
	نام و نام خانوادگی :		نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :
			نام و نام خانوادگی :

تشكر و قدرداني

در گذر از مراحل مختلف این پایاننامه، بنده همواره از حمایتها و راهنماییهای استاد گرامی جناب آقای دکتر امیر بذرافشان مقدم برخوردار بودهام که در اینجا بر خود لازم میدانم تا از زحمات ایشان تشکر و قدردانی بنمایم.

تعهد نامه

اینجانب سید محمد حسینی بای دانشجوی دوره کارشناسی ارشد رشته ژئوتکنیک دانشکده عمران، دانشگاه صنعتی شاهرود، نویسنده پایان نامه اثرات ساخت سازههای بلند بر روی توابع تشدید خاک؛ تحت راهنمایی: آقای دکتر امیر بذرافشان مقدم، متعهد می شوم .

- تحقیقات در این پایان نامه توسط اینجانب انجام شده است و از صحت و اصالت برخوردار است .
 - در استفاده از نتایج پژوهشهای محققان دیگر به مرجع مورد استفاده استناد شده است .
- مطالب مندرج در پایان نامه تاکنون توسط خود یا فرد دیگری برای دریافت هیچ نوع مدرک یا امتیازی در هیچ جا ارائه
 نشده است .
- کلیه حقوق معنوی این اثر متعلق به دانشگاه صنعتی شاهرود می باشد و مقالات مستخرج با نام « دانشگاه صنعتی شاهرود » و یا « Shahrood University of Technology » به چاپ خواهد رسید .
- حقوق معنوی تمام افرادی که در به دست آمدن نتایج اصلی پایان نامه تأثیرگذار بوده اند در مقالات مستخرج از پایان نامه
 رعایت می گردد.
- در کلیه مراحل انجام این پایان نامه ، در مواردی که از موجود زنده (یا بافتهای آنها) استفاده شده است ضوابط و اصول
 اخلاقی رعایت شده است .
 - در کلیه مراحل انجام این پایان نامه، در مواردی که به حوزه اطلاعات شخصی افراد دسترسی یافته یا استفاده شده است
 اصل رازداری ، ضوابط و اصول اخلاق انسانی رعایت شده است .

تاريخ

امضای دانشجو

مالکیت نتایج و حق نشر

- کلیه حقوق معنوی این اثر و محصولات آن (مقالات مستخرج ، کتاب ، برنامه های رایانه ای ، نرم افزار ها و تجهیزات ساخته شده است) متعلق به دانشگاه صنعتی شاهرود می باشد . این مطلب باید به نحو مقتضی در تولیدات علمی مربوطه ذکر شود .
 - استفاده از اطلاعات و نتایج موجود در پایان نامه بدون ذکر مرجع مجاز نمی باشد.

چکیدہ

آنچه از دیدگاه مهندسی حضور یک لایهی خاکی را حین وقوع زمین لرزه حائز اهمیت می سازد، قابلیت تشديد امواج زلزله توسط آن مىباشد كه بهعنوان اثر ساختگاه تعريف مى شود. تحليل پاسخ سطح آزاد زمین چگونگی تشدید امواج زلزله را بیان میکند، که در ژئوتکنیک لرزهای از اهمیت ویژهای برخوردار است. تعیین اثرات ساختگاه یکی از چالشهای مهم پیشرو در بسیاری از پروژههای اجرایی و همچنین تحقیقاتی محسوب می گردد. اما از آنجا که در واقعیت بر روی سطح زمین سربارهایی مانند سازههای بلند وجود دارد، پاسخ زمین تحت تاثیر این سربارها قرار می گیرد. حضور سازههای بلند بر روی ساختگاه می تواند جهت بررسی توابع تشدید و ارزیابی توزیع شتاب در عمق خاک و تعیین نیروهای برشی به سازه حائز اهمیت باشد. به منظور مطالعهی اثرات حضور سازههای بلند در توابع تشدید خاک، سازههای ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه بتن آرمه بر روی چندین نوع خاک ماسهای و رسی در عمقهای مختلف از سنگ بستر تحت زلزلههای واقعی با محتوای فرکانسی متفاوت قرار گرفته و تحلیل مدل های فوق توسط برنامهی المان محدود ABAQUS انجام گرفت. اثر حضور سازههای بلند بر مؤلفهی افقی حرکت سنگ بستر نسبت به حرکت سطح آزاد زمین با بررسی پارامترهای متداول در ژئوتکنیک لرزهای مانند دامنه و فرکانس تابع تشدید و طیف پاسخ در حوزه فرکانس و توزیع بیشینه شتاب در عمق (PGA) در حوزه زمان مورد مطالعه قرار گرفت. در حوزهی فرکانس نتایج نشان میدهد تغییرات دامنه و مقدار تابع تشدید با توجه به ویژگی ارتعاشی سازه و فرکانس غالب خاک، شدیداً تحـت تـاثیر حضور سازهها قرار دارد بهطوری که سازهی ۳۰ طبقه بیشترین اثر را در این تغییرات داشته است. در حوزه زمان نیز در تمامی مدلها، اثر جرم سازهها باعث کاهش بیشینهی شتاب در سطح خاک گردیده و الگوی توزیع بیشنهی شتاب در عمق نسبت به حالت بدون سازه در پروفیلهای خاکی تغییر کرده است. در مجموع نشان داده شد که سازههای بلند می توانند محتوای فرکانس حرکات سطح زمین را به شدت تغییر دهند. از این رو لازم است، چگونگی محتوای فرکانسی زمین لرزه در آیین نامه ۲۸۰۰ در صورت وجود سازه های بلند در مطالعات ساختگاه به شیوه ای مناسب در نظر گرفته شود.

کلید واژه: تابع تشدید، آنالیز پاسخ زمین، سازههای بلند، اثر ساختگاه

فهرست مطالب

صفحه	عنوان
ک	۔ فهرست علايم و نشانهها
	فهرست جدولها
م	فهرست شکلها
1	فصل اهل- کلیات
۲	(-(- <u>مقدمه</u>
۴	۲-۱ – هدف ا: انجام تحقیق
۶	۱–۳– ساختار بابان نامه
,	
٩	فصل دوم-مرور تحقيقات اخير
۱۰	۱-۲ مقدمه
۱۲	۲-۲- تاثیر ساختگاه بر تشدید امواج زلزله
۱۳	۲-۳- تئوری پاسخ زمین:
۱۴	۲-۴- شواهدی از حرکات سطحی اندازه گیری شده
۱۵	۲–۴–۱ مکزیکوسیتی ۱۹۸۵
۱۷	۲-۴-۲ ناحیه خلیج سانفرانسیسکو ۱۹۸۹
۱۹	۲-۵- تأثیر رفتار غیرخطی خاک بر تشدید امواج زلزله
۲۱	۲-۶- تاریخچه آنالیز پاسخ لرزه ای زمین
زمين	فصل سوم - تئوری امواج و سیستم های ارتعاشی و روش های تحلیل پاسخ
۲۶	۲-۱-۳ تئوری امواج و سیستم های ارتعاشی
۲۶	۲-۳ انواع حرکت ارتعاشی
۲۷	۳-۲-۲ - حركت يكنواخت ساده
۲۷	۳-۲-۱-۱- روش مثلثاتی برای حرکت یکنواخت ساده
۲۸	۳-۲-۱-۲-۲) اعداد مختلط برای حرکت یکنواخت ساده
۲۹	۳-۲-۱-۳- معیار های دیگر حرکت نوسانی
۳۰	۳-۲-۲- سری های فوریه
۳۰	۳-۲-۲-۱ شکل مثلثاتی سری فوریه
۳۱	۳-۲-۲-۲ شکل نمایی سری فوریه
۳۲	۳-۲-۳- سیستمهای ارتعاشی
۳۳	۲-۳-۴-۳ معادله حرکت یک سیستم SDOF طی بارگذاری خارجی

۳۴	۵-۲-۳ پاسخ سیستم SDOF خطی
۳۴	۲-۳-۱-۵ میرایی
۳۶	۳-۲-۵-۲- ارتعاش آزاد با میرایی
۳۷	۳-۲-۵-۳- ارتعاشات اجباری با میرایی
۳۹	۳-۲-۶- پاسخ سیستم های SDOF به بارگذاری تناوبی
۴.	۳-۲-۴-۱ روش نمایی
۴۲	۳-۲-۷- سختی مختلط
۴۲	۳-۲-۸- کاهیدگی امواج تنش
۴۳	۳-۲-۸-۱- میرایی مصالح
49	۳-۲-۸-۲- میرایی شعاعی
۴۷	۳-۳- روش های تحلیل پاسخ زمین
۴۸	۴-۳- تحلیل یک بعدی پاسخ زمین:
۴٩	۳-۴-۲ روش خطی
۵۰	۳–۴–۲ – ارزیابی توابع تبدیل
۵۰	۳-۴-۲-۱- خاک یکنواخت بدون میرایی بر روی بستر سنگی صلب
۵۲	۳-۴-۲-۲- خاک یکنواخت با میرایی بر روی بستر سنگی صلب
۵۵	۳-۴-۲-۳- خاک میرا کننده و یکنواخت روی سنگ ارتجاعی
۵۸	۳-۴-۳ روش خطی معادل برای تعیین پاسخ غیرخطی
۶۱	۳-۴-۴- روش غیرخطی:
۶V	فصل جهارم- معرفي وملاحظات مدلساني و صحت سنجي نرم افزار
с <u>к</u>	
/ /	
γΛ	۲-۱- معرفی لایه های حا دی
۶۹	۴–۴– تعیین پریود و فرکانس اساسی ساختگاه:
۷۱	۴–۴– معرفی سازه ها
۷۳	۴-۵- معرفی زلزله های طرح
٧۶	۴-۶- ملاحظات مدلسازی.
Υ۸	۴-۷- صحت سنجی عملکرد نرم افزار
۸۱	فصل پنجم- نتایج عددی و بحث و بررسی
۸۲	۵–۱– مقدمه
٨٢	 ۲−۵ بررسے نتایج
٨٢	
	۵-۲-۱– نتائج مربوط به صحت سنجی
۸۲	۵-۲-۱- نتایج مربوط به صحت سنجی
ΛΥ Λ۵	۵-۲-۱- نتایج مربوط به صحت سنجی ۵-۲-۱- تابع تبدیل ۵-۲-۱-۲- طیف پاسخ شتاب

تهای ۲۰ و ۴۰ متر	۵-۳- مقادیر تابع تبدیل برحسب جنس خاک و ضخامت
٨٩	۵-۳-۱ لایه های خاکی با ضخامت ۲۰ متر
٩٠	۵-۳-۲- لایه های خاکی با ضخامت ۴۰ متر
ع سازههای موجود بر روی آن	۵-۴- مقادیر تابع تبدیل بر حسب جنس، ضخامت و نو
۹۱	۵-۴-۴ لایه های خاک با ضخامت ۲۰ متری
۹۱	-۱-۱-۴-۵ خاک AS
۹۲	۲-۱-۴-۵ خاک DS. خاک
۹۳	۳-۱-۴-۵ خاک NC.
۹۴	-۴-۱-۴-۵ خاک OC
٩۴	۵-۴-۲- لایه های خاک با ضخامت ۴۰ متری
، لرزه ای، جنس خاک، ضخامت و سازه-	۵-۵- بررسی مقادیر شتاب حداکثر برحسب نوع حرکت
٩۶	های موجود بر روی آن بر حسب عمق
رزهای، جنس خاک، ضخامت و سازههای	۵-۶- بررسی مقادیر پاسخ شتاب برحسب نوع حرکت ل
1 • 1	موجود بر روی آن بر حسب عمق
۱۰۱	۵-۶-۲ لایه ۲۰ متری
۱۰۱	۱−۱−۶−۵ زلزله Northridge
۱۰۲	۲−۱−۶−۵-زلزله Chichi
۱۰۳	۵-۶-۲ لایه ۴۰ متری
۱۰۳	۱−۲−۶−۵ زلزله Northridge
۱۰۵	−۲−۲−۶−۵ زلزله Chichi
۱۰۷	فصل ششم- نتیجه گیری و ارائه پیشنهاد
۱۰۸	۹-۱-۶ نتیجه گیری
11.	۶–۲– پیشنهادات
111	 فه ست ه احع

عنوان	علامت اختصاري
ضریب میرایی	Ę
فركانس طبيعي	f _n
فركانس دوراني طبيعي	\mathcal{O}_n
مدول برشی	G
ضریب میرائی	С
ويسكوزيته	η
سیستم یک درجه آزادی	SDOF
پريود اصلي	T ₀
سرعت موج برشی	Vs

فهرست علایم و نشانهها

صفحه	عنوان
۶٩	جدول ۴-۱: مشخصات دینامیکی و مکانیکی خاکهای AS و DS
٧٠	جدول ۴-۲: مشخصات دینامیکی و مکانیکی خاکهای NC و OC
٧٢	جدول ۴-۳: مشخصات مکانیکی بتن مورد استفاده جهت سازه
٧۴	جدول ۴-۴: مولفه های حرکت زلزله های طرح
٧٧	جدول ۴-۵: مقادیر ضرایب میرایی رایلی و ضرایب مرز جاذب در مدل های خاکی
۷۸	جدول ۴-۶: مولفه های حرکت زلزلهی Loma Preita- Gilroy جهت صحت سنجی

فهرست جدولها

عنوان
شکل۲-۱: تغییرات سرعت طیفی، شتاب افقی ماکزیمم در امتداد مقطع ۴ مایلی از سانفرانسیسکو۱۵
شکل۲-۲: الف)محل دستگاههای اندازه گیری حرکت لرزهای زمین در بخـشهـای Lake ، Foothill و
Transition ب) ضخامت خاک نرم
شکل۲-۳: تاریخچه زمانی شتابهای ثبت شده توسط دستگاههای ثبت حرکت نیرومند زمین
شکل۲-۴: طیف پاسخ محاسبه شده از حرکت ثبت شده در ساختگاه های UNAM و SCT
شکل۲-۵: جزیره Yerba Buena، یک رخنمون سنگی و جزیره Treasure، خاکریزی به وسعت ۱۶۰ هکتار
١٨
شکل۲-۶: حرکات سطح زمین در جزایر Yerba Buena و Treasure در زلزله ۱۹۸۹ Loma Prieta
شکل۲-۲: طیف پاسخ متوسط نرمالیزه شده (۵٪ میرائی) برای شرایط مختلف محلی ساختگاه
شکل۳-۱: بردار چرخشی که معرف حرکت یکنواخت ساده است. مجمـوع مولفـههـای قـائم از مولفـههـای
سینوسی و کسینوسی در (الف)معادل مولفههای قائم برآینـد مولفـههـای سینوسـی و کسینوسـی در (ب)
میباشد.
شکل۳-۲: روندی که طی آن سری فوریه (که نماینگر بارگذاری پیچیده می باشد) را میتوان با حل ساده
بارگذاری یکنواخت تحلیل کرد و پاسخ کل را تعیین نمود. (الـف)تاریحچـه زمـانی بارگـذاری (ب)نمـایش
تاریخچه زمانی بارگذاری به صورت یک سری بارگذاری یکنواخت (ج)محاسبه پاسخ هر بارگذاری یکنواخت
(د)نمایش پاسخ به صورت مجموع پاسخ های یکنواخت (ه)جمع پاسخ های یکنواخت جهت تولید تاریخچه
زمانی
شکل۳-۳: سیستم SDOF با میرایی تحت اثر بار دینامیکی <i>Qt</i>
شکل۳-۴: رفتار نیرو– جابجایی حاصل از میرایی ویسکوز. حلقه هیسترزیس بیضی می باشد۳۵

شکل۳-۵: ارزیابی ترسیمی ضریب میرایی از حلقه هیسترزیس اندازه گیری شده
شکل۳-۶: تغییرات (الف) ضریب بزر گنمایی؛ (ب) زاویه فاز با ضریب میرایی و ضریب تنظیم۳۹
شکل۳-۷: یک المان باریک از اجسام Kelvin-Voiget تحت اثر برش افقی
شکل۳-۸: رابطه بین حلقه هیسترزیس و ضریب میرایی۴۴
شکل۳-۹: روند انکسار که سبب انتشار امواج تقریباً عمودی نزدیک به سطح زمین میشوند۴۸
شکل۳-۱۰: انواع پاسخ زمین (الف)لایه خاک موجود بر بستر سنگی؛ (ب)بستر سنگی بدون لایه خاک۴۹
شکل۳-۱۱:توده خاک الاستیک خطی با ضخامت H که در زیر آن بستر سنگی صلب قرار دارد
شکل۳-۱۲: اثر فرکانس بر پاسخ حالت پایدار لایه الاستیک خطی بدون میرایی
شکل۳-۱۳: اثر فرکانس بر پاسخ حالت پایدار لایه الاستیک خطی میرا کننده۵۴
شکل۳-۱۴: الگوهای تغییر مکان امواج ایستا در فرکانسهای اساسی (n=۰)، دوم (n=۱) و سوم (n=۳) برای
لایه خاکی با ٪٤=۶. جابجاییها برای تغییر مکان ماکزیمم در فرکانس اساسی نرمالیزه شدهاند۵۵
شکل۳-۱۵: مشخصات برای حالت یک لایه خاک بر روی بستر نیم فضای سنگ الاستیک ۵۸
شکل۳-۱۶: اثر ضریب امپدانس بر ضریب تشدید خاک در حالت فاقد میرایی
شکل۳-۱۷: دو تاریخچه زمانی کرنش برشی با کرنش های برشی ماکزیمم معادل آنها. برای حرکت گذاری
یک زلزله واقعی کرنش برشی مؤثر معمولاً ۶۵ درصد کرنش ماکزیمم در نظر گرفته میشود۵۹
شکل۳-۱۸:آزمون و خطا جهت مدول برشی و ضریب میرایی سازگار با کرنش در تحلیل خطـی معـادل بـا
بهره گیری از تخمین اولیه $G(1)$ و $G(1)$ تحلیـل خطـی معـادل، کـرنش برشـی مـؤثر $\gamma(1)_{_{e\!f\!f}}$ را محاسـبه
می کند. از آنجایی که این کرنش بزرگتر از مقادیر متناظر G(1) و (1) ۶ است لذا یک تکرار لازم است. در
زمون بعدی از پارامترهای $G(2)$ و (2) که با $\gamma(1)_{_{eff}}$ سازگار میباشند استفاده می شود. تحلیـل خطـی
معادل، تکرار شده و پارامترها تا به دست آوردن مقادیر G و۶ سازگار با کرنش محاسبه و کنترل می شـوند
۶۱

ستر	شکل۳-۱۹: (الف)علائم و مشخصات برای توده خاک یکنواخت که از نظر جانبی نامحدود بوده و روی ب
۶۲	سنگی قرار دارد؛ (ب)تقسیم لایه به N قسمت (زیر لایه)
<i>x</i> =	x + Δz و $x = x$ از نقاط $x = x$ و $x + \Delta z$ شکل π - ۲۰۰: مقدار تفاضلهای پیشرو
۶۳	تابع میگذرد قابل تعیین است، این مقدار در حالتی که $\Delta x \! ightarrow 0$ دقیق میباشد
٧٠	شکل۴-۱: چگونگی توزیع مدول برشی در عمق در پروفیلهای همگنNC ،DS ،AS و OC
٧٠	شکل۴-۲: نحوهی محاسبه سرعت موج برشی معادل در پروفیلهای AS وDS
۷۱	شکل۴-۳: نحوه ی محاسبه سرعت موج برشی معادل در پروفیلهای NC و OC
۷۲	شکل۴-۴: نمونه ای از مدلسازی سازه بر روی لایه خاک در نرم افزار ABAQUS
۷۲	شکل۴-۵: توزیع بار مرده و بار وزن سازه در مدلسازی مفروض
۷۳	شکل۴-۶: تغییرات پریود غالب سنگ بستر بر اساس بزرگی و فاصله از گسل
۷۴	شکل۴-۲: نمودارهای شتابنگاشت، دامنه فوریه و طیف پاسخ زلزله Northridge
۷۵	شکل۴-۸: نمودارهای شتابنگاشت، دامنه فوریه و طیف پاسخ زلزله Chichi
۷۸	شکل۴-۹: مدلسازی مرز جاذب جهت جلوگیری از انعکاس موج لرزه ای به داخل مدل خاکی
٧٩	شکل۴-۱۰: نمودارهای شتابنگاشت، دامنه فوریه و طیف پاسخ زلزله Loma Preita- Gilroy
٨۴	شکل۵-۱: توابع تبدیل حاصل از تحلیلهای مختلف در مدلهای خاکی با ضخامت ۲۰ متر
٨۵	شکل۵-۲: توابع تبدیل حاصل از تحلیلهای مختلف در مدلهای خاکی با ضخامت ۴۰ متر
امت	شکل۵-۳: نمودار طیف پاسخ حاصل از نتایج DEEPSOIL و ABAQUS در مدل های خـاکی بـا ضـخ
٨۶	۲۰متر
امت	شکل۵-۴: نمودار طیف پاسخ حاصل از نتایج DEEPSOIL و ABAQUS در مدل های خـاکی بـا ضـخ
٨۶	۴۰متر
۸۷.	شکل۵-۵:شتابنگاشت حاصل از نتایج DEEOSOIL و ABAQUS برای انواع خاک به ضخامت ۲۰ متر
٨٨.	شکل۵-۶:شتابنگاشت حاصل از نتایج DEEOSOIL و ABAQUS برای انواع خاک به ضخامت ۴۰ متر

۲۰: تابع تبدیل مدل های خاکی با ضخامت ۲۰متر۲۰ متر ۲۰۰۰ ۲۹	شکل۵-
۸۰ : تابع تبدیل مدل های خاکی با ضخامت ۴۰متر۴۰ تابع تبدیل مدل های خاکی با ضخامت	شکل۵-
۹۰:تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدل خاکی AS20	شکل۵-
۱۰۰:تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدل خاکی DS20	شکل۵-
۱۱۰:تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدل خاکی NC20	شکل۵-
۰۱۲۰:تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدل خاکی OC20	شکل۵-
۱۳۰:تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدلهای خاکی ۴۰ متر۹۵	شکل۵-
۱۴۰:بیشینهی شتاب در راستای عمق در مدلهای خاکی ۲۰ متر طی زلزلههای Northridge و	شکل۵-
٩٧	Chichi
۱۵۰:بیشینهی شتاب در راستای عمق در مدلهای خاکی ۴۰ متر طی زلزلههای Northridge و	شکل۵-
٩٩	Chichi
۱۶۰: نموادر طیف پاسخ در مدل های خاکی ۲۰ متر طی زلزلهی Northridge	شکل۵-
۱۷۰: نمودار طیف پاسخ در مدل های خاکی ۲۰ متر طی زلزلهی ChichiChichi سیست	شکل۵-
۱۸۰: نموادر طیف پاسخ در مدل های خاکی ۴۰ متر طی زلزلهی Northridge	شکل۵-
۱۹۰: نمودار طیف پاسخ در مدلهای خاکی ۲۰ متر طی زلزلهی Chichi	شکل۵-

فصل اول



1-1- مقدمه:

از زلزله بهعنوان یکی از مخربترین عوامل طبیعی که باعث تخریب سازه های ساخت دست بشر می گردد، نام برده می شود. با توجه به هزینه ساخت و اهمیت ساختمان های بلند، برای این نوع سازه ها لزوم مطالعات لرزهای، دوچندان میباشد. افزایش جمعیت و کمبود زمین در شهرهای مدرن، نیاز به ساختمانهای بلند را یکی از دغدغههای اساسی مسائل شهری نموده است. در کشور ایران در دهـهی اخیر روند رو به رشد جمعیت، توسعه شهرنشینی و تقاضای فزاینده مسکن و کمبود زمینهای مناسب برای توسعه شهری، بلندمر تبهسازی خصوصاً در کلان شهرها را ضروری ساخته است و تغییر الگوی ساخت و ساز به سمت بلندمر تبهسازی را موجب شده است. که در این زمینه ژئوتکنیک لرزهای می تواند نقش مهمی در پیشبرد مطالعات لرزهای ایفا نماید. هر سازه با توجه به ویژگیهای خود و موج ورودي زلزله، پاسخ متفاوتي از خود نشان ميدهد. مهمترين پارامترهايي كه پاسخ سازه را تحت تـاثير قرار می دهند عبارتاند از: بیشینه شـتاب مـوج ورودی، محتـوای فرکانسـی مـوج ورودی، میرایـی و پريود سازه؛ از بين اين چهار عامل، دو عامل اول مربوط به مـوج ورودي و دو عامـل اخـر مربـوط بـه ویژگیهای سازه میباشد. اگر چه در مورد وقوع زلزله فرضیات مختلفی وجود داشته و هنوز قطعیت انها به اثبات نرسیده است ولی با پیشرفت علم بهویژه علوم مهندسی ساختمان و مهندسی زلزلـه در مورد چگونگی عملکرد امواج زلزله، نحوهی رفتار سازهها در برابر زلزله، راههای پیشگیری و یا کاهش خسارات ناشی از زلزله در دسترس میباشد که با وقوع زلزلههای جدیدتر و نیز از طریق انجام پروژههای تحقیقاتی در زمینه مهندسی زلزله بر حجم و دقت این اطلاعات همواره افزوده می گردد. اگر محتوای فرکانسی زلزله ورودی، نزدیک به فرکانس طبیعی ساختگاه باشد، خاک زیر پی باعث تشدید امواج زلزله می شود و در صورتی که محدوده ی فرکانسی سازه با خاک یکی یا نزدیک به هم باشد سبب بروز خسارت جدی در سازه میشود که نمونه ان در زمینلرزه ۱۹۸۵ مکزیک در شـهر مکزیکوسـیتی مشاهده شد. با توجه به زلزلهخیزی کشور ایران، بررسی عوامل تشدید امواج و درک صحیحی از کلیـه عوامل مؤثر بر آن بسیار ضروری میباشد. فاکتورهایی همچون لرزهخیزی منطقه، نوع سازه و رفتار آن

در مقابل زلزله نیز از فاکتورهای موثر در طراحی سازه های مقاوم در برابر زلزله میباشد. اثر لایههای خاک بر روی امواج زمین لرزه، نتیجهی یک فرآیند پراکنش پیچیده است. تحت شرایط پایدار خاک، این اثر میتواند به شکل بزرگنمایی دینامیکی باشد که به عنوان تشدید یاد می شود، البتـه ایـن اثـر میتواند در حالتهایی به شکل کوچکنمایی دینامیکی نیز بروز کند. در هنگام زلزله مقادیر بزرگی انرژی در داخل زمین رها می شود که به صورت امواج لرزهای آشکار می گردند. این امواج به شکل امواج حجمی در یک فضای سه بعدی منتشر شده و از میان تودههای سنگی و یا لایه های خاک واقع بر روی این توده ها به حرکت در میآیند. از طرف دیگر زلزلهها بهلحاظ تاثیراتی که در سازههایی نظیر سدها، نیروگاهها، پلها، مناطق مسکونی و تاسیسات صنعتی ایجاد مینمایند که از دیـدگاه مهندسـی با توجه به استقرار این سازهها بر روی سطح زمین یعنی بر روی لایههای خاک واقع بر سنگ بستر از اهمیت ویژهای برخوردار است. این سازه ها غالباً در بالای محل گسل یا محل شروع و تولید امواج لرزه ای بنا نشده بلکه در فواصل مختلفی نسبت به کانون زلزله قرار می گیرند. امواج زلزله با دور شدن از کانون آن و نیز گذشتن از لایه های خاک دستخوش تغییر و تحولاتی می شوند. عوامل مربوط به فاصله نقاط نسبت به کانون زلزله تحت عنوان تاثیر مسیر (و عوامل مربوط به لایه های خاک مستقر بر سنگ بستر تحت عنوان تاثیر ساختگاه^۲ شناخته می شوند. مساله تاثیر ساختگاه بر حرکات لرزهای سطح زمین از اوایل قرن بیستم مورد توجه محققین و دانشمندان قرار گرفته است. آنان با بررسی آثار ایجاد شده در اثر امواج زلزله در نقاط مختلف یک ساختگاه و همچنین شرایط لایه های خاک محل، تـاثیر ساختگاه را در تغییر خصوصیات مختلف امواج زلزله مورد ارزیابی قرار دادهاند. این بررسیها تا به امروز نیز ادامه داشته و پس از وقوع زلزلههای جدید در نقاط مختلف دنیا، تحقیقات زیادی در ارتباط با چگونگی تاثیر ساختگاه بر شدت این زلزلهها صورت می گیرد. از لحاظ مهندسی امواج زلزله با سه مشخصه شتاب حداکثر، محتوای فرکانسی و مدت ارتعاش مورد مطالعه قرار می گیرند، که این

¹ Path effect

² Site effect

مشخصهها را میتوان مستقیماً از شتابنگاشت ها استخراج نمود. حال تاثیر ساختگاه عبارت است از تغییر این مشخصهها در اثر وجود لایه های خاک بر روی سنگ بستر یعنی چنانچه شتاب نگاشت یک زلزله در سطح سنگ بستر بدست آمده باشد، وجود لایه خاک در حدفاصل سنگ بستر تا سطح زمین باعث تغییر مشخصههای حرکت در سطح زمین و حتی اعماق مختلف لایه خاک می گردد. این پدیده به لحاظ رفتار دینامیکی خاک ایجاد میشود که این رفتار نیز از عوامل مختلفی نظیر خصوصیات دینامیکی لایهها، موقعیت لایهها، موقعیت سنگ بستر یا عمق لایه و غیره متاثر باشد. حضور سازههای بلند بر روی ساختگاه میتواند چگونگی ارزیابی نیروهای برشی وارد بر سازه با تغییرات تابع تشدید خاک حائز اهمیت باشد.

1-2- هدف از انجام تحقيق:

در حالت کلاسیک برای تحلیل سازه فرض می شود حرکت اعمال شده بر پایه سازه، مساوی حرکت سطح آزاد خاک است؛ یعنی حرکت سطح آزاد زمین در تراز فوندانسیون، وقتی هیچ سازه ای موجود نباشد. این فرض در مورد سازه های ساخته شده بر سنگ بستر یا زمین سخت صحیح است در حالتی که سازه بر روی یک خاک نرم قرار گرفته باشد، پاسخی کاملاً متفاوت خواهد داشت. از یک طرف بسته به نحوهی انتشار امواج زلزله و خاک زیر سازه، حرکت فوندانسیون، متاثر از پاسخ زمین بوده و لذا حرکت پایه سازه با حرکت میدان آزاد متفاوت خواهد بود. از طرف دیگر، پاسخ دینامیکی سازه، باعث تغییر شکل خاک زیر سازه می شود. این روند که در آن پاسخ خاک زیر سازه تحت تاثیر حرکت سازه و پاسخ سازه تحت تاثیر حرکت لایه خاک قرار می گیرد، اندر کنش خاک-سازه نامیده می شود. در این حالت یک مولفه دورانی (ناشی از انعطاف پذیری خاک)، به حرکتهای افقی و قائم پی اضافه می شود. وجود این مولفه دورانی برای سازه های بلند می تواند مهم باشد. در حالت حضور سازه بر روی خاک، پاسخ سازه متاثر از پاسخ لایه خاک و همچنین پاسخ لایه خاک، متاثر از حضور سازه بوده و خاک، پاسخ سازه متاثر از پاسخ لایه خاک و همچنین پاسخ لایه خاک، متاثر از مرخ ایم، پارامتر خاک و سازه اثر متقابل بر پاسخ هم دارند[۶]. اثر وضعیت خاک محل بر حرکت لرزه ای، پارامتر

مهمی در تحلیل پاسخ سطح آزاد زمین بهشمار میرود. وجود خاک، محتوای فرکانسی دامنه حرکت زمین را تغییر میدهد. گسیختگی گسل باعث آزاد شدن انـرژی در محـیط سـنگی بسـیار سـخت بـا فرکانس بالا می شود که در نهایت منجر به یک حرکت فرکانس بالا می گردد. این حرکت با فرکانس بالا هنگام عبور از لایه های خاک که نسبت به سنگ نرم بوده و دارای فرکانس پایین میباشند فیلتر می شوند، چرا که لایه های خاک همانند سیستم یک درجه آزادی به فرکانس های طبیعی خودشان حساس بوده و فرکانسهای دیگر باعث تحریک چندانی در آنها نمی شود. در نتیجه با افزایش فاصله گسل تا ساختگاه، لایههای خاک فرکانس های پایین را عبور داده و فرکانس های بالا را منتقل نمی کنند. این روند از هر لایه به لایه دیگر ادامه پیدا کرده و در نهایت فرکانسهای بالا فیلتر می شوند و فرکانس های پایین زلزله به سازه میرسند. با توجه به فرکانس ارتعاشی پایین سازه ای بلند لزوم بررسی محتوای فرکانسی زلزله در طراحی این نوع سازهها بسیار مهم میباشد. به طور کلی نحوه برخورد با مسئله تاثير ساختگاه بر حركات لرزهاي زمين غالباً به دو شكل صورت مي گيرد؛ نخست آنکه پس از وقوع یک زلزله با ثبت شتابنگاشت در سنگ بستر، با تعیین خصوصیات دینامیکی خاک در محل مورد نظر از طریق مطالعات ژئوتکنیکی و ژئوفیزیکی و تحلیل دینامیکی لایه ی خاک توسط شتابنگاشت سنگ بستر در پایین ترین نقطهی لایهی خاک، شتابنگاشت سطح زمین را بهدست آورده و با تعیین مشخصههای این شتابنگاشت ارتباطی بین تاثیر ساختگاه و آثار مشاهده در اثـر ایـن زلزله در محل مورد نظر بهدست میآید. در شکل دوم با استفاده از شتابنگاشتهای مصنوعی (شتابنگاشت های زلزلههای قبلی با اعمال اصلاحات لازم و یا شتاب نگاشتهای ایجاد شده توسط روش اماري و احتمالي) پس از تعيين خصوصيات لايه خاک تحليل فوق انجام گرفته و دستورالعمل هایی جهت طراحی لرزهای در این محل ارائه می شود (تهیه نقشه های ریز پهنه بندی). در این پایان نامه سعی شده است، پارهای از پارامترهای موثر در تاثیر ساختگاه با حضور سازههای بلند مستقر بر روی آن مورد مطالعه قرار گرفته تا چگونگی و میزان تاثیر آنها بر تشدید پاسخ لرزهای لایـه خاک بیشتر و بهتر مشخص گردد. پارامترهای موجود در مساله تاثیر ساختگاه را میتوان در دو گروه

تقسیم بندی نمود. گروه اول عبارت است از پارامترهای مربوط به مشخصات زلزله، چرا که ساختگاهی با خصوصیات دینامیکی مشخص خود نسبت به زلزلههای مختلف، پاسخ لرزهای متفاوتی را نشان می دهد. گروه دوم شامل پارامترهایی مربوط به خصوصیات دینامیکی لایههای خاک می باشد زیرا لایه های مختلف نسبت به یک زلزله ثابت از خود رفتارهای متفاوت را نشان می دهند. در ادامه ی ایـن تحقیق، پارامترها فوق با و بدون حضور سازهها در تشدید پاسخ لرزهای سطح خاک مورد ارزیابی قرار گرفتهاند. در گروه اول مهم ترین پارامتر و عوامل موثر همان طور که قبلاً نیز اشاره شد، عبارتاند از سطح شتاب حداکثر، محتوای فرکانسی و زمان لرزش که دو پارامتر اول نقش و اهمیت بیشتری در پاسخ لرزهای سطح خاک ایفا می کنند. با همپایه کردن شتاب حداکثر در دو زلزله طـرح، چگونگی اهمیت محتوای فرکانسی زلزله در ساختگاههای مختلف مورد ارزیابی قرار خواهد گرفت. در خصوص گروه دوم، با تغییر ارتفاع لایه و مشخصات مکانیکی خاک، محتوای فرکانسی خاکها و پاسخ آنها در دو زلزله طرح مورد بررسی قرار خواهد گرفت.

1-3- ساختار پایاننامه:

با توجه به موارد عنوان شده بالا، این پایاننامه شامل فصل های زیر می باشد:

فصل اول: مقدمه؛

فصل دوم: در این فصل شواهدی تاریخی از تشدید امواج زلزله توسط لایههای خاک و همچنین سوابقی از مطالعات علمی در زمینه تحلیلهای پاسخ سطح آزاد زمین ارائه گردیده است؛ فصل سوم: در این فصل سعی شده است مبانی حرکت نوسانی و سیستمهای ارتعاشی برای درک صحیح از بارگذاری زلزله و همچنین تئوری تشدید و تحلیل پاسخ سطح آزاد زمین تشریح گردد؛ فصل چهارم: در این فصل تمامی فرضیات و ملاحظات مدلسازی لایههای خاکی و سازههای بلند و نحوهی انتخاب زلزله طرح تشریح و در نهایت صحت خروجی دادههای نرم افزار گرفته است؛ نرم افزار DEEPSOIL در بحث تحلیل پاسخ سطح آزاد زمین قرار گرفته است؛ فصل پنجم: در این فصل نتایج حاصل از تحلیلهای عددی، توسط نمودارهای مربوطه مورد بحث و بررسی قرار گرفته و تفسیرهای علمی در زمینه توابع تشدید ارائه گردیده است.

و در نهایت فصل ششم به جمع بندی و ارائه پیشنهادات اختصاص یافته است.

مرور تحقيقات اخير

۲-۱- مقدمه

افزایش جمعیت و کمبود زمین در شهرهای مدرن، نیاز به ساختمانهای بلند را یکی از دغدغه های اساسی مسائل شهری نموده است. اجرای ساختمانهای بلند براساس مقتضیاتی که شهرنشینی نوین با

آن روبرو است از ابتدای قرن بیستم در کشورهای صنعتی شکل گرفته و گسترش یافته است. تاریخ این سازهها را می بایست در دوران اهرام مصر (حدوداً ۴۸ طبقه) و برج بابل دنبال کرد. مصریان قدیم، اولین کسانی بودند که از دانش علمی برای بریا کردن ساختمانهای بلند خود استفاده کردند. وزن بالای این نوع سازهها می تواند در رفتار توده خاک، مسائل بسیار مهم مربوط به ژئوتکنیک اعـم از تغییرات خواص مکانیکی و دینامیکی خاک را به وجود آورد که این نوع مسائل مربوط به چگونگی توزیع تنش تحت اثر انواع بارگذاریها میباشد. با تأثیر سربار، تنشهای فشاری در لایه های خاک به وجود آمده و باعث فشرده شدن آن می شود و از آنجا که تنش های فشاری رابطه مستقیم با تنش برشی دارد، از این رو می توان با توجه به تغییرات تنش برشی در لایههای مختلف خاک بر اثـر اعمـال بار، به مسائل مربوط به انتشار موج برشی در لایههای مختلف خاک و نیز تحلیل پاسخ زمین ٔ بر اثر تغییرات خواص دینامیکی خاک تحت بار وزن و ارتعاش ساختمانهای بلند پرداخت. روابط متعددی برای یافتن وضعیت تنش ها در عمق بر اثر بارگذاری ارائه شده که معادله Boussinesq (۱۸۸۵) و Westergaard (۱۹۳۸)، عمومیت بیشتری داشته که در کتب مکانیک خاک و یا سایر منابع ژئوتکنیک تشریح شدهاند[۱،۲]. در ژئوتکنیک لرزهای، ارزیابی انتشار امواج در توده خاک و تغییرات آن بین سنگ بستر و سطح زمین برای ارزیابی تغییرات محتوای فرکانسی حرکت لرزمای، تغییر دامنه و ضریب تشدید خاک مـورد اسـتفادہ قـرار مـی گیـرد[۳]. این مسأله که زمین بهعنـوان یـک فیلتـر پایین گذر برای امواج و حرکات زمین عمل می کند، مبنای نظری مسأله تشدید خاک^۲ است. در انتشار

¹ Ground response

² Amplification of soil

امواج لرزهای از سنگ بستر تا سطح زمین، فرکانس، ای خاصی از حرکات زمین تقویت شده و بدين وسيله باعث مي شوند تا اثرات مخرب زلزله و خسارات آن بيشتر شوند [٥،۴]. اين تقويت با استفاده از تابع تشدید' و با تحلیل پاسخ زمین که نشان دهنده چگونگی رفتار خاک نسبت به حرکات سنگ بستر است سنجیده می شود. در تشدید خاک، شتابهای بزرگ به سازه منتقل می شوند و هنگامی که فرکانس موج لرزهای حاصل با فرکانس های تشدید سازهها یکسان شود، این شتابها بسیار مخربتر مینمایند[۶]. اما از آنجا که در واقعیت بر روی سطح زمین سربارهایی مثل سازه، سـد و ... وجود دارد، پاسخ زمین تحت تاثیر این سربارها قرار می گیرد. وجود یک سربار به دلیل اثرات اینرسی اضافی کے بے خاک اعمال مے کنے، پاسخ متفاوتی نسبت بے حالت پاسخ میدان آزاد زمین ٔ ارائه می کند. که خود میتواند یکی از آثار انـدرکـنش خـاک و سـازه بـر روی پاسـخ سـطح زمین باشد. همچنین سربار سطحی میتواند موجب اضافه تنشی در اعماق تحت تاثیر خود گردد که این امر موجب تغییر مقدار برآورد شدهی مدول برشی (G_{max}) نسبت به مقدار معمول گردد. انجام تحلیلهای لرزهای مرتبط با اثرات دینامیکی ساختگاه نیازمند آشنایی مناسب با تئوری انتشار امواج در بستر خاکی بوده که در این راستا بایستی به دو چالش اساسی توجه ویژهای گردد؛ اولاً، تحریک میدان آزاد متأثر از ویژگیهای دینامیکی خاک منطقه بوده کـه در نتیجـه آن تغییراتـی در تحریـک لرزهای بوجود می آید؛ ثانیاً، شرایط مرزی مابین خاک و سازه پیرامون و همچنین اثرات اندر کنشی آنها می تواند تغییراتی را در تحریک میدان آزاد ایجاد نمایند[۷]. مطالعات پیشین حاکی از آن است که برای خاک بسیار سخت اثرات اندر کنشی مابین سیستم خاک-سازه بسیار ناچیز بوده که در نتیجه آن فرض پای گیردار برای سیستمهای سازهای سطحی واقع در سطح زمین، فرض مناسبی محسوب می گردد. حال آنکه برای شرایطی که خاک نرم در زیر سازه سطحی واقع گردد، اثرات اندر کنشی قابل توجه شده و فرض پای گیردار برای سازه صحیح نمی باشد [۶]. امواج زلزله با دور ششدن از کانون آن و

¹ Amplification Function

² Free field

شدن از کانون آن و نیز با گذشتن از لایه های رسوبی دستخوش تغییر و تحولاتی می شوند. اثر عوامل مربوط به فاصله نقاط نسبت به کانون زلزله تحت عنوان تاثیر مسیر و عوامل مربوط به لایه های رسوبی واقع بر سنگ بستر تحت عنوان تاثیر ساختگاه شناخته می شوند. پاسخ لرزهای یک ساختگاه به شدت تحت تاثیر ویژگی های آن ساختگاه قرار دارد. وجود لایه رسوبی در حد فاصل سنگ بستر و سطح زمین باعث تغییر مشخصه های شتابنگاشت در سطح زمین و حتی در اعماق مختلف لایه رسوبی می گردد، این پدیده ها به علت رفتار دینامیکی رسوبات آبرفتی ایجاد می شوند که این رفتار نیز به نوبه ی خود از عوامل مختلفی نظیر خصوصیات دینامیکی لایه ها، موقعیت لایه ها، موقعیت سنگ بستر و عمق لایه رسوبی متاثر می باشد. محققان با انجام بررسی های مختلف نشان دادند تشدید خاک در یک منطقه علاوه بر ضخامت به جنس خاک در نزدیکی سطح زمین بستگی دارد [۶].

۲-۲ تاثیر ساختگاه بر تشدید امواج زلزله

شرایط محلی ساختگاه بر کلیه خصوصیات مهم حرکت نیرومند زمین شامل دامنه، محتوای فرکانس و مدت آن، اثر قابل ملاحظهای میگذارد. میزان این تأثیر تابع هندسه، خواص مصالح لایـههای زیـر سطحی، توپوگرافی ساختگاه و خصوصیات حرکت ورودی میباشد[۶]. سالهاست که اثر شرایط محلّی زمین شناسی و خاک بر شدت لرزشهای زمین و خرابیهای زلزله شناخته شده است. ساختمانهای و خاک بر شدت لرزشهای زمین و خرابیهای زلزله شناخته شده است. ساختمانهایی که بر سنگ مستقر بودند به اندازه ساختمانهایی که شالوده آنها به انتهای لایه خاک ساختمانهای زمین در زلزله سانفرانسیسکو به شرایط محلی خاک و زمین شناسی مربوط بوده است[۶]. لرزشهای زمین در زلزله سانفرانسیسکو به شرایط محلی خاک و زمین شناسی مربوط بوده است[۶]. شرایط مختلف خاک زیـرین ارائـه نمـود[۸]. Dickenson در سال ۱۹۹۴، پاسـخ ثبـت شـدهی ۱۰ ساختگاه رسی عمیق طی زلزلـهی سـال ۱۹۸۹، LomaPrieta در ناحیـه خلیج سانفرانسیسکو را با پاسخ محاسبه شده با استفاده از تحلیل خطی معادل و تحلیل غیرخطـی مـورد مطالعـه قـرار داد[۹]. Chang در سال ۱۹۹۶ با بررسی پاسخ سه ساختگاه رس پیش تحکیم یافتهی سخت و عمیق با پاسـخ محاسبه شده با استفاده از تحلیل خطی معادل و تحلیل غیرخطی نتیجه گرفت که لایههای سـخت و عمیق خاک رس به اندازهی لایههای نرم رسی مـیتواننـد درتشـدید امـواج زلزلـه مـوثر باشـند[۱۰]. Chang و همکاران (۱۹۹۶)، با بررسی پاسخ زمین طی زلزلهی سال ۱۹۹۴ INorthridge و مقایسه بـا نتایج تحلیلهای خطیمعادل و غیرخطی، بر اهمیت لایههای آبرفتی عمیق و سخت (بیشتر ماسـهای) در تشدید حرکات زمین تاکید کردند[۱۱].

۲-۳- تئوری پاسخ زمین

دلایل تئوری مهمی در رابطه با علت متأثر شدن حرکات سطح زمین از شرایط محلی ساختگاه وجود دارد. در اغلب ساختگاهها دانسیته و سرعت موج برشی که لایهها در نزدیکی سطح زمین دارند، کمتر از مقادیر آنها در اعماق میباشد. اگر از اثرات پراکندگی و میرایی مصالح صرف نظر شود، اصل بقای انرژی الاستیک موج نیاز دارد که جریان انرژی (جریان انرژی $U = \langle \rho V_s \ V$) از عمق تا سطح زمین ثابت باشد. بنابراین چون ρ_s با رسیدن موج به سطح کاهش میبابند، سرعت ذره (\dot{U}) بایستی افزایش ایند. بنابراین چون V_s با رسیدن موج به سطح کاهش می میابند، سرعت ذره (\dot{U}) بایستی افزایش باشد. بنابراین چون V_s با رسیدن موج به سطح کاهش می بابند، سرعت ذره (\dot{U}) بایستی افزایش باید. خصوصیات لایههای محلی خاک میتواند بر تشدید حرکات زمین نیز تأثیر بگذارد، چنین نرم تر، حرکات فرکانس پایین (پریود بلند) بستر سنگی را نسبت به ساختگاه سخت بیشتر تشدید مود. ساختگاه میناید. عرکات فرکانس پایین (پریود بلند) بستر سنگی را نسبت به ساختگاه سخت بیشتر تشدید بستر سنگی حرکاتی با محدودهای از فرکانسها تولید می نماید، برخی از مؤلفههای یک حرکت واقعی بستر سنگی بیش از دیگر مؤلفهها تشدید میشود. برای بستر سنگی استر می می بیش از دیگر مؤلفهها تشدید میشود. برای بستر سنگی مرکاتی می ساختگاه سخت بیشتر تشدید می می استر سنگی می می می می می می محرکت واقعی می ساختگاه سخت بیشتر تشدید می می می می می می می میشود. جون زلزله در می می می می از دیگر مؤلفهها تشدید میشود. برای بستر سنگی قرار می گیرد. لذا تشریح شرایط محلی ساختگاه

بایستی دانسیته و سختی بستر سنگی را در بر گیرد. بهعنوان نمونه انتظار میرود که بستر سنگی کریستالی شرق ایالات متحده ضرایب تشدید بزرگتری، حدود ۵۰ درصد بیشتر، از بستر سنگی نرمتر که در کالیفرنیا یافت می شود برای شرایط مشابه لایه خاک ایجاد کند[۶].

۲-۴- شواهدی از حرکات سطحی اندازه گیری شده:

شرایط محلی ساختگاه را می توان از مقایسه حرکات سطحی زمین که در ساختگاه های مختلف اندازه گیری شده بهدست آورد. به عنوان مثال حرکات زمین در محلهای مختلف سانفرانسیسکو حین زلزله ای با بزرگی حدود ۵/۳ در سال ۱۹۸۷ ثبت شده است. حرکات سطح زمین در محل بیرون زدگی های سنگ (Mason, Guerrero, Market, Main, Harrison, Pine) کاملاً مشابه می باشد، اما دامنه و محتوی فرکانسی حرکات در ساختگاه هایی که در زیر آن تودهٔ ضخیم خاک وجود دارد، کاملاً متفاوت بوده است (شکل ۲-۱). از نقطه نظر اثرات محلی ساختگاه دو نمونه از مهمترین زلزله های رخ داده شده، زلزله Michoacaa مکزیک و LomaPrieta کالیفرنیا می باشند[۱۳،۱۲]. از این زلزله ها که داده های آنها به نحو مطلوبی ثبت شده است، رکورد حرکات نیرومند در ساختگاه ها با زیرلایه هایی که شرایط آنها کاملاً متفاوت می باشد در خلیج سان فرانسیسکو و میکزیکوسیتی ثبت شده است. ارزیابی مختصر این حالات تاریخی اهمیت اثرات محلی ساختگاه ها را به وضوح روشن



۲-۴-۱- مکزیکوسیتی ۱۹۸۵:

¹ Universided Nacional Autonoma de Mexico

² Secretaría de Comunicaciones y Transportes

ار تباطات) اشاره کرد. UNAM در بخش Foothill، بر روی ۳ تا ۵ متر سنگ بازالت مستقر در لایه های نرم تر با ضخامت نامعلوم قرار دارد و ساختگاه SCT بر روی خاک نرم بخش Lake واقع است. با توجه به شکل۲-۳، چگونگی تشدید حرکت نیرومند زمین در ساختگاههای UNAM و SCT نشان داده می شود. خرابی سازه ها در مکزیکوسیتی کاملاً مشخص و دسته بندی شده بود، در بخشهای قابل بزرگی از شهر هیچگونه خرابی مشاهده نمی شد در حالی که در دیگر بخشها خرابی های قابل



شکل ۲-۲: الف)محل دستگاههای اندازه گیری حرکت لرزهای زمین در بخشهای Lake ، Foothill و Transition و ۲۰۲ ب) ضخامت خاک نرم [۶]

بیشترین خرابی در قسمتهایی از بخش Lake که بر روی یک لایه با ضخامت ۳۸ تا ۵۰ متر خاک نرم قرار داشت و در آن پریودهای مشخصه ساختگاه حدود ۱/۹ تا ۲/۸ ثانیه محاسبه شده بود اتفاق افتاد. حتی در این محدوده خرابی سازههای کمتر از ۵ طبقه و بیش از ۳۰ طبقه ناچیز بود. اما اغلب ساختمانهای ۵ تا ۲۰ طبقه فرو ریخته و درصد خرابی بالایی داشتند. با یک حساب سرانگشتی که پریود یک سازه N طبقه تقریباً ۱۰/۸ ثانیه میباشد. پریود ساختمانهای خراب شده مساوی و یا کمتر از پریود مشخصه ساختگاه بوده است.



شکل۲-۳: تاریخچه زمانی شتابهای ثبت شده توسط دستگاههای ثبت حرکت نیرومند زمین در ساختگاه های UNAM و SCT [۱۲]



شکل۲-۴: طیف پاسخ محاسبه شده از حرکت ثبت شده در ساختگاه های UNAM و SCT [۱۵]

۲-4-۲ ناحیه خلیج سانفرانسیسکو ۱۹۸۹:

در نوزدهم اکتبر ۱۹۸۹ زلزلهای با بزرگای N_s=۷/۱ در نزدیکی کوههای لوماپریتا در ۱۹۰۰ کیلومتری جنوب سانفرانسیسکو و اُکلند در کالیفرنیا اتفاق افتاد. زلزله LomaPrieta لرزههایی با شدت VIII در مقیاس مرکالی اصلاح شده در محدودهٔ کانونی خود به وجود آورد اما در حقیقت شدتها در بخشهایی از سانفرانسیسکو و اُکلند بزرگتر بودند.(VI در مقیاس مرکالی اصلاح شده). هم محدودهی کانونی و هم خلیج سانفرانسیسکو به طور مناسبی با لرزهنگارها و شتاب نگاشتها تجهیز شدهاند. پاسخ دو دستگاه که یکی در جزیره Buena و دیگری در جزیره Treasure در وسط خلیج سانفرانسیسکو نصب شدهاند بسیار آموزنده میباشد. جزیره Buena یک رخنمون سنگی بوده و جزیره Treasure خاکریزی به وسعت ۱۶۰ هکتار اجرا و ساخته شده است. لرزهنگار جزیره Treasure بر روی یک لایه ۱۳/۷ متری از خاک ماسهای سست نصب شده (خاکریز احداثی و زمین طبیعی) که خود بر روی لایهای به ضخامت ۱۶/۸ متر از گل خلیج سانفرانسیسکو قرار دارد. لرزهنگار جزیره Yerba Buena مستقیماً بر روی سنگ واقع شده است.



شکل۲-۵: جزیره Yerba Buena، یک رخنمون سنگی و جزیره Treasure، خاکریزی به وسعت ۱۶۰ هکتار [۶]



شکل۲-۶: حرکات سطح زمین در جزایر Yerba Buena و Treasure در زلزله ۱۹۸۹ Loma Prieta در زلزله ۱۹۸۹ (۱۶) (الف): تاریخچه زمانی؛ (ب): طیفهای پاسخ [۱۶]

با توجه به دادههای ثبت شده کاملا روشن است که وجود خاکهای نرم در ساختگاه Treasure، سبب تشدید قابل ملاحظهای در حرکت بستر سنگی زیر خود شده است (شکل۲-۶). شرایط محلی ساختگاه بر محتوای فرکانسی حرکات سطحی و در نتیجه طیف پاسخی که ایجاد میکند نیز تأثیر میگذارد. Seed et al (۱۹۷۶)، طیفهای پاسخ حرکات زمین را در ساختگاههای مستقر بر چهار نوع شرایط ساختگاهی مختلف که عبارتند از: ساختگاههای سنگی، ساختگاههای خاک سخت (با عمق کمتر از ۶۱ متر)، ساختگاههای عمیق خاک غیر چسبنده (بزرگتر از ۷۶ متر) و ساختگاههای مستقر بر توده رس نرم تا متوسط، محاسبه نمودهاند. اثرات در پریودهای بالاتر از گرا۰ ثانیه مشهود می باشد. تشدید طیفی در ساختگاههای خاکی به مراتب بیشتر از سنگی می باشد. در پریودهای طولانی تر، تشدید طیفی در ساختگاههای خاکی به مراتب بیشتر از سنگی می باشد. در این اثر به خصوص هنگامی که سازههای با پریود بزرگ (فرکانس پایین) ایجاد می نمایند. این اثر به خصوص هنگامی که سازههای با پریود بزرگ مانند پلها و سازههای بلند بر روی چنین خاکهایی بنا می شوند، از اهمیت ویژهای بر خوردار است[۱۷].



شکل۲-۲: طیف پاسخ متوسط نرمالیزه شده (۵٪ میرائی) برای شرایط مختلف محلی ساختگاه[۱۷]

۲-۵- تأثیر رفتار غیرخطی خاک بر تشدید امواج زلزله

پژوهشگران با مشاهدات عینی زلزلههای گذشته و مدلسازیهای انجام شده نشان دادهاند که شدت و محتوای فرکانسی امواج زلزله که روی سطح زمین به ثبت میرسند تحت تأثیر رفتار غیرخطی خـاک ساختگاه قرار دارد. اطلاع از شدت و چگونگی این تأثیرات برای ارزیابی عملکرد لرزهای سازهها و شریانهای حیاتی ضروری است.

ساختگاه از خاکهای مختلف که بر روی بستر سنگی مستقر بوده و دارای سرعت مـوج برشـی نسـبتاً یکنواخت میباشند تشکیل یافته است. با استفاده از تابع تبدیل میتوان نحوهی تشدید و کاهش دامنهی فرکانس حرکت سطح خاک نسبت به حرکت بستر سنگی مشخص نمود. وابستگی فرکانس به تابع تشدید از تحلیل ساده پاسخ زمین به دست میآید. برای ساختگاهها با شرایط زیرسطحی پیچیده، یا برای زلزلههای قویتر که در آن غیرخطی بودن خاک از اهمیت ویژهای برخوردار است، توانایی تحلیلهای ساده پاسخ زمین برای پیشبینی نقاط ماکزیمم و مینیمم نامنظم توابع تشدید واقعی کاهش می یابد. اثرات غیرخطی بودن خاک سبب می شود که توابع تشدید حرکات نیرومند با حرکات ضعيف تفاوت نمايد. مهندسان ژئوتكنيك و زلزله مدتها است كه متوجه تأثير شديد خصوصيات خـاك زیرسطحی بر شدت و محتوای فرکانسی امواج زلزله به ثبت رسیده روی سطح زمین شده اند. بررسیهایی که در اواخر دهه ۶۰ و اوایل دهه ۷۰ انجام شد، نشان دهد که رابطه بین تنش و کرنش در خاکها غیرخطی است [۲۰،۱۹،۱۸]. با این حال تأثیر رفتار غیرخطی خاک بر حرکت زمین تا زلزله LomaPrieta و Northridge بهخوبی بررسی نشده بود. در زلزله LomaPrieta در کالیفرنیا بهوضوح تأثير رفتار غيرخطي خاک در طبي ينک زلزلنه قدرتمنند مشاهده گرديند [۲۴،۲۳،۲۲،۲۱]. در این زلزله ها مشاهده شد که رفتار غیرخطی خاک باعث بروز تغییر شکلهای ماندگار در مناطقی دورتر از منبع لرزه و کاهش سختی خاک تا ۸۰٪ و کاهش سرعت موج برشی خاک تا حدود ۵۰٪ می گردد[۲۸،۲۷،۲۶،۲۵]. یکی دیگر از پژوهش هایی که منجر به جمع آوری اطلاعات دقیق و قابل اطمینان برای بررسی رفتار غیرخطی خاک شده است، پژوهش های Smart در تایوان بوده است[۲۹٬۳۰]. تحلیل رکوردهای ثبت شده در این پژوهش نشان دهنده رفتار غیرخطی در خاک است. به علاوه کاهش سرعت موج برشی در حداکثر شتابهای بزرگتر از g ۰/۱۵ مشاهده شده بود [۲۵،۲۶،۳۱،۳۲،۳۳].
با اینکه این مدلهای خطی معادل در مقایسه با مدلهای غیرخطی، پاسخ غیرخطی خاک را بهخوبی نمایش نمی دهند اما بهصورت گستردهای در مهندسی ژئوتکنیک لرزهای کاربرد پیدا کردهاند [۳۴]، و در نرم افزارهای کامپیوتری نیز جایگاه ویژهای یافتهاند. بهعنوان مثال در نرم افزارهایی مانند SHAKE و EERA استفاده شدهاند [۳۵٬۳۶]. در هنگام استفاده از روش خطی معادل پاسخهای زلزله بیش از مقدار واقعی برآورد میشود[۳۷٬۳۸]. این پدیده بهعلت شـبه رزونـانس.هـای اتفـاق افتـاده در پریودهای متناظر با پریود ستون خاک در حالت الاستیک است. به علاوه در آنالیز بهروش خطی معادل، رفتار خاک خطی باقی میماند که در این صورت تغییر شکلهای ماندگار خاک به درستی بهنمایش در نمیآید. از طرف دیگر مدلهای غیرخطی بهعلت نیاز به پارامترهای متعددی که بـهعنـوان ورودی دریافت می کنند، مهندسان کمتر استفاده می کنند. رفتار غیرخطی خاک در مناطقی که خاکهای نسبتاً نرمی در نزدیکی سطح زمین دارند، بیشتر است[۳۹]. بهنظـر مـیرسـد ایـن امـر بـه دو دلیل اتفاق میافتد. اول اینکه خاکهایی که به سطح زمین نزدیکترند به علت فشار همهجانبه کمتر، راحت تر به کرنش های غیر خطی می رسند و دوم این که امواجی از زلزله که دارای فرکانس بالایی هستند در گذر از لایههای زیرین فیلتر شده و امواج با فرکانس های پایین به لایههای بالایی میرسند حال آن که این امواج همپوشانی بیشتری با فرکانس طبیعی خاکهای نرمتر دارند از ایـن رو، یدیدهای شبیه به تشدید رخ میدهد و رفتار خاک را هرچه بیشتر غیرخطی میکند.

۲-6- تاریخچه آنالیز پاسخ لرزه ای زمین

ارزیابی پاسخ زمین یکی از معمول ترین و مهم ترین مسائلی است که در ژئوتکنیک لرزهای مطرح است. تحلیلهای پاسخ زمین جهت پیشبینی حرکات سطح زمین و تدوین طیف پاسخ طرح به منظور تعیین تنشها و کرنشهای دینامیکی برای ارزیابی خطرات روانگرایی و محاسبه نیروهای ناشی از زلزله که می تواند سبب ناپایداری زمین و سازههای حائل گردد، به کار می روند [۶]. در شرایط ایده آل در یک تحلیل کامل پاسخ زمین، مکانیزم پارگی در سرچشمه زلزله مدل میشود، نحوه انتشار تنش از میان زمین در بالای بستر سنگی در زیر یک ساختگاه بهخصوص مشخص شده و چگونگی اثر لایه خاک بالای بستر سنگی بر حرکات سطح زمین مشخص مے گردد. بنـابراین مسـاَله تحلیل پاسخ زمین در حقیقت به تعیین پاسخ توده خاک در برابر حرکت بستر سنگی زیر آن تبدیل خواهد شد. با وجود این حقیقت که امواج زلزله از میان دهها کیلومتر سنگ و غالباً کمتر از ۱۰۰ متـر خاک عبور مینمایند، لایه خاک نقش بسیار مهمی در تعیین خصوصیات حرکت سطح زمین ایفا می کند. سال هاست که اثر شرایط محلی خاک بر طبیعت خرابی های زلزله شاخته شده است. از سالهای ۱۹۲۰ زلزله شناسان و اخیراً مهندسین ژئوتکنیک لرزهای جهت تدوین روشهای کمی به منظور پیشبینی اثر شرایط محلی خاک بر حرکت نیرومند زمین تحقیق میکنند. طی سالها روشهای زیادی برای تحلیل پاسخ زمین تدوین شده است. روشهای تحلیلی متعددی بـرای آنـالیز پاسخ لرزه ای زمین، از اوایل قرن بیستم تا کنون ارائه شده است که به طور کلی از لحاظ رفتاری به سه دسته خطی، خطی معادل و غیرخطی و از نظر بعد مسئله به یک بعدی، دو بعدی و سه بعدی تقسیم می شوند. ساده ترین روش برای مدلسازی ساختگاههای دارای لایه افقی، روش یک بعدی است با استفاده از این روش ها می توان در حجم و زمان محاسبات صرفه جویی و مسائل مربوط به انتشار امواج و خصوصیات غیرخطی خاک را حل نمود[۶]. Idriss و Seed (۱۹۶۷)، برای اولین بار روش خطی معادل را برای تعیین پاسخ ساختگاه پیشنهاد دادند که رفتار غیرخطی خاک با استفاده از یک فرآیند تکرار شونده برای یافتن مقادیر مدول و میرائی سازگار با کرنش های مؤثر در هر لایه تعیین می شد [۴۰]. Schnabel et al (۲۹۷۲)، با استفاده از این روش نرم افزار SHAKE را که بعد از گذشت چند دهه هنوز هم بصورت گسترده در تعیین پاسخ لرزه ای خاک مورد استفاده قرار می گیرد را تولید نمودند[۳۵]. در تحلیل خطی معادل تراز کرنش در آزمون های آزمایشگاهی که از آن ها منحنیهای کاهش مدول و ضریب میرایی به دست آمده تحت بارگذاری های هارمونیک تعیین شده است و با ماکزیمم تاریخچه زمانی کرنش برشی ناشی از بارگذاری زلزله متفاوت است. در نتیجه، معمولا کرنش برشی موثر را با یک ضریب کاهشی(R_{γ})، کرنش برشی ماکزیمم محاسبه میشود. از آنجا که تراز کرنش محاسبه شده به مقادیر خواص خطی معادل بستگی دارد، کاربرد یک روند تکراری ضروری است[۶]. Schnabel et al (۶]. ضروری است[۶] و Idriss (۱۹۹۲) رابطهی زیر را پیشنهاد نمودند. (M بزرگای زلزله در مقیاس ریشتر می باشد)[۴1].

(۱-۲)
$$R_{\gamma} = \frac{M-1}{10}$$
 (۱-۲) پیشنهاد نمود با درنظر گرفتن R_{γ} در مقادیر ۲۵/۱۰ الی ۲۵/۵ برای زلزله هایی با بزرگی ۲ الی ۲ (۱۹۹۴))، پیشنهاد نمود با درنظر گرفتن R_{γ} در مقادیر ۲۵/۱۰ الی ۲/۵ برای زلزله هایی با بزرگی ۲ الی ۲ ریشتر می توان نتایج با بزرگی ۲ الی ۶ ریشتر و ۲۵/۵ الی ۲/۱ برای زلزله هایی با بزرگی ۸ الی۲ ریشتر می توان نتایج تحلیل را بهبود بخشید[۲۲]. Youshida et al [۴۲]، روابطی را معرفی نمودند که تاثیر فرکانس زلزله ورودی را بر نحوه محاسبه تراز کرنش برشی موثر در روش خطی معادل در نظر گرفته است. روش پیشنهادی این محققین گرچه به همگرایی سریعتر محاسبات منجر می گردد لیکن نیازمنــد بر آورد دو فرکانس پایه، شامل فرکانس متناظر با ماکزیمم کرنش برشی و فرکانس بارگذاری می باشد[۴۴]. Youshida et al (۱۹۹۴)، ضعفهای عمده روش خطی معادل را لحاظ نکردن تولید و توزیع می باشد آبه ای باز تحرمای زردن شتاب ماکزیمم و تنش برشی در حرکات قوی زمین و فرکانس باز گذاری می تخمین زدن تابع تشدید در فرکانسهای بالا بیان کردهانـد[۴۴]. Presti et al (۲۰۰۶)، با کمک مخمین زدن تابع تشدید در فرکانسهای بالا بیان کردهانـد[۴۶]. کرمان تولید در فرکانسهای بالا بیان کردهانـد[۴۶]. مامنیز باز تا مای زردن شتاب ماکزیمم و تنش برشی در حرکات قوی زمین و فرکانس باز گذاری می باشد[۴۴]. و توزیع در ورش تفای می باشد روش خطی معادل را لحاظ نکردن تولید و توزیع می باشد[۴۴]. و توزیع در می تخمین زدن شتاب ماکزیمم و تنش برشی در حرکات قوی زمین و فری و می باشد آبه حفرهای، بیش تخمین زدن شتاب ماکزیمم و تنش برشی در حرکات قوی زمین و می تخمین زدن تابع تشدید در فرکانسهای بالا بیان کردهانـد[۴۴]. و می زمان بردای در ورش تفاضلات محدود و نیز استفاده از روش گام به گام ویلسون به آنالیز پاسـخ لـرزهای زمان در ورش توامی در ورزمان در ورز ی گام به گام ویلسون به آنالیز پاسـخ لـرزهای زمین در در ورم زمین در می در می در در ورمان در ورهان بازهای زمین در مروش در مان پرداخته اند. روش پیشنهادی این محققین از دقت مناسبی برخوردار بوده، لـیکن به

دلیل بکارگیری مدل رفتاری غیرخطی، نیازمند دادههای ورودی بسیاری است[۴۵]. تحلیل یک بعدی پاسخ ساختگاه به طور عمده به روش های خطی معادل در حوزه فرکانس بهوسیله نرم افزار SHAKE2000 و روش غیرخطی در حوزه زمان با به کارگیری مدل رفتاری هیستریک خاک، در نرم افزار DEEPSOIL و نرم افزارهای اجرای احزای محدود OpenSees و ABAQUS صورت می پذیرد[۴۶،۴۸،۴۷،۵۳،۵۲،۵۱،۵۰،۴۹،۵۴].

تئوری امواج و سیستم های ارتعاشی و روش های تحلیل پاسخ زمین

۳-۱- تئوری امواج و سیستم های ارتعاشی

بارگذاریهای دینامیکی مختلفی مانند زلزله میتواند در خاکها و سازهها حرکت ارتعاشی ایجاد نماید. برای حل این گونه مسایل که پاسخ دینامکی خاک و سازه را در بر می گیرند باید قادر به تشریح وقایع دینامیکی بود. این وقایع را میتوان به طریق مختلف تشریح نمود و مهندس ژئوتکنیک لرزهای بایستی با هریک از این روشها آشنا باشد و از آنجایی که مهندس ژئوتکنیک لرزه ای اغلب اطلاعات ورودی را برای مهندس سازه تهیه مینماید لذا آگاهی از پاسخ دینامیکی سیستمهای ارتعاشی ضروری میباشد. همچنین بسیاری از مفاهیم و واژههایی که در تحلیلهای مهندسی ژئوتکنیک لرزهای به کار میروند با مواردی که در دینامیک سیستمهای ارتعاشی به کار میروند مشابهت داشته و لذا میتوان آنها را در

۲-۲- انواع حرکت ارتعاشی

حرکت ارتعاشی را میتوان به دو گروه اصلی حرکت تناوبی و حرکت غیرتناوبی طبقه بندی نمود. حرکت تناوبی به آن دسته از حرکت اتلاق می شود که در فواصل زمانی منظم تکرار شوند که ساده ترین شکل حرکت تناوبی، حرکت یکنواخت ساده می باشد که در آن جابجایی بهصورت سینوسی با زمان تغییر میکند. حرکت غیرتناوبی که در فواصل زمانی ثابت تکرار نمیشوند میتوانند ناشی از بار انفجار و زلزله باشند که بهنظر خیلی پیچیدهتر از حرکت یکنواخت ساده میباشند اما با بهره گیری از روش های ریاضی میتوان آن را بهصورت جمعی از یک سری حرکت یکنواخت ساده بیان نمود. با بهره گیری از این روش، میتوان آن را بهصورت جمعی از یک سری حرکت یکنواخت ساده بیان نمود. با از قوی ترین ابزار در تحلیل دینامیکی سیستم های خطی است که در آن با بهره گیری از اصل اجتماع اثر قوا، میتوان پاسخ بارگذاری زلزله را بهصورت مجموع پاسخهای یک سری بارگذاری یکنواخت ساده

۳-۲-۱- حرکت یکنواخت ساده

حرکت یکنواخت ساده را میتوان با حرکت سینوسی و کسینوسی بیان نمود. مهمترین خصوصیات آن را میتوان به سه کمیت دامنه، فرکانس و فاز تعریف نمود. حرکت یکنواخت ساده را میتوان به دو روش معمول در ژئوتکنیک لرزه ای (روش مثلثاتی و روش اعداد مختلط) تشریح نمود.

۲-۲-۱-۱- روش مثلثاتی برای حرکت یکنواخت ساده:
حرکت یکنواخت ساده را می توان بر حسب جابجایی
$$u(t)$$
، بیان نمود،
 $u_{(t)}=A\sin(\omega t + \varphi)$ (۱-۳)

که در این رابطه *A* دامنه، *ش* فرکانس زاویه ای و *p* زاویه فاز حرکت می باشد. فرکانس زاویه ای، سرعت ارتعاش بر حسب رادیان به واحد زمان می باشد که در آن *T* رادیان متناظر با یک سیکل حرکت است. زاویه فاز، موقعیت زاویه ای حرکت نسبت به حرکت سینوسی را نشان می دهد. *T*، دوره تناوب، زمان متعلق به یک سیکل حرکت را پریود ارتعاش می نامند و *f* فرکانس نوسان، شاخص معمول دیگر که تعداد سیکل هایی که در یک پریود خاص زمانی رخ می دهد را بیان می کند. $T = \frac{2\pi}{6} = \frac{1}{f}$

حرکت یکنواخت ساده را میتوان به صورت جمع یک تابع سینوسی و کسینوسی نیز بیان نمود. $u(t)=acos(\omega t)+bsin(\omega t)$ (۳-۳) مجموع توابع سینوسی و کسینوسی یک تابع سینوسی است که در فرکانس زاویه ای ω نوسان میکند. اما دامنه آن مجموع دامنه تابع سینوسی و کسینوسی نمیباشد. بردار چرخشی معرف این میکند. اما دامنه آن مجموع دامنه تابع سینوسی و کسینوسی نمیباشد. بردار چرخشی معرف این تابع در شکل۳-۱ (ب) نمایش داده شده است. از آنجایی که $(\theta+90) = sin(\theta+90)$ میباشد، بردار تابع در شکل۳-۱ (ب) نمایش داده شده است. از آنجایی که $(0e^{+})$ میباشد. بردار های θ و d z(t) $u(t) = acos(\omega t) + bsin(\omega t)$ $u(t) = acos(\omega t) + bsin(\omega t)$



شکل۳-۱: بردار چرخشی که معرف حرکت یکنواخت ساده است. مجموع مولفههای قائم از مولفههای سینوسی و کسینوسی در (الف) معادل مولفههای قائم برآیند مولفههای سینوسی و کسینوسی در (ب)میباشد.[۶]

حرکت را می توان با بر آیند بردارهای a و b با اشکال مختلفی طبق شکل ۲-۱ (ب) بیان نمود. طول این برادر بر آیند برابر $\sqrt{a^2 + b^2}$ خواهد بود که d را با زاویه $(a/b) = 4an^{-1}(a/b)$ هدایت می کند، لذا مولفه قائم بر آیند عبارت است از: $(\omega t + \varphi) = Asin(\omega t + \varphi)$ دامنه و قائم $(a/b) = 4an^{-1}(a/b)$

۲-۲-۱-۲ اعداد مختلط برای حرکت یکنواخت ساده:

برای تحلیل های دینامیکی کاربرد مثلثاتی منتهی به معادلات دشوار و بسیار طولانی می گردد. این تحلیلها هنگامی که از اعداد مختلط بهره گرفته می شود بسیار ساده تر می شود. اعداد مختلط را می توان مستقیماً از عبارات مثلثاتی و با استفاده از قانون اویلر به شرح ذیل نوشت:

$$e^{i\alpha} = \cos\alpha + i\sin\alpha \tag{f-r}$$

که در رابطه فوق i عدد موهومی $i = \sqrt{-1}$ است. کمیت e^{ilpha} یک عدد مختلط که دارای یـک بخـش حقیقی و یک بخش موهومی است را میتوان بهشرح ذیل نوشت:

$$R_e(e^{i\alpha}) = \cos\alpha \tag{(\Delta-T)}$$

$$I_m(e^{i\alpha}) = \sin\alpha \tag{9-7}$$

با استفاده از قانون اویلر داریم:

$$\cos \alpha = \frac{e^{i\alpha} + e^{-i\alpha}}{2} \tag{Y-T}$$

$$\sin \alpha = i \frac{e^{i\alpha} - e^{-i\alpha}}{2} \tag{A-T}$$

با جایگزینی تعاریف فوق در معادله حرکت یکنواخت معادله (۳-۳) خواهیم داشت:

$$u(t) = a \frac{e^{i\alpha} + e^{-i\alpha}}{2} - bi \frac{e^{i\alpha} - e^{-i\alpha}}{2} = \frac{a - ib}{2} e^{i\omega t} + \frac{a + ib}{2} e^{-i\omega t}$$
(9-7)

۳-۲-۱-۳- معیار های دیگر حرکت نوسانی:

جابجایی تنها پارامتری نمیباشد که قادر به تشریح حرکت ارتعاشی است. در حقیقت دیگر پارامترها اغلب مناسب تر میباشند. اگر تغییرات جابجایی با زمان مشخص گردد، با مشتق گیری از جابجایی حرکت یکنواخت ساده، می توان به روابط سرعت و شتاب دست یافت.

شایان توجه است هنگامی که دامنه جابجایی ω می باشد، دامنه سرعت $A\omega$ و دامنه شتاب $A^2\omega$ خواهد بود. بنابراین فرکانس و دامنه های جابجایی، سرعت و شتاب یک حرکت یکنواخت به گونه ای به یکدیگر وابسته هستند که با دانستن فرکانس و یکی از دامنه ها، یا دانستن دو دامنه به تنهایی امکان محاسبهی کمیتهای دیگر فراهم می گردد. ارزیابی این معادلات حاکی از آن است که جابجایی، سرعت و شتاب علاوه بر اینکه دامنههای متفاوت دارند خارج از فاز با یکدیگر می باشند. سرعت دارای مرعت و شتاب یا ۹۰ درجه اختلاف فاز با جابجایی و شتاب و نیز جابجایی با شتاب به اندازه ۱۸۰ درجه اختلاف فاز دارند. روابط میان جابجایی، سرعت و شتاب برای حرکات یکنواخت به اندازه مادا درجه و چه در شکل اعداد مختلط چنین خواهد بود:

$$u_{(t)} = A \sin(\omega t) \qquad \qquad u_{(t)} = A e^{i\omega t} \qquad (1 \cdot - \tau)$$

$$\dot{u}_{(t)} = \omega A \cos(\omega t + \pi/2)$$
 $\dot{u}_{(t)} = i\omega A e^{i\omega t}$ (11-7)

$$\ddot{u}_{(t)=} - \omega^2 A \sin(\omega t + \pi) \qquad \qquad \ddot{u}_{(t)=} - i^2 \omega^2 A e^{i\omega t} = -\omega^2 A e^{i\omega t} \qquad (17-7)$$

۲-۲-۳ سری های فوریه:

هر تابع تناوبی که دارای شرایط مشخصی میباشد را می توان به صورت حاصل جمع سری تابع سینوسی با دامنه، فرکانس و فاز مختلف بیان نمود. لذا این سری به عنوان یک ابزار فوق العاده مفید در رشتههای متعددی از علوم مهندسی کاربرد دارد. در این خصوص مهندسی ژئوتکنیک لرزهای نیز مستثنی نمی باشد. با تجزیه یک تابع پیچیده بارگذاری مانند آنچه در اثر حرکت لرزهای زمین پدید می آید به مجموع یک سری توابع بارگذاری یکنواخت ساده همان طور که به صورت شماتیک در شکل۳-۲ تشریح شده اصل اجتماع اثر قوا امکان بهره گیری از حل بارگذاری یکنواخت برای تعیین یاسخ کل را فراهم می نماید.



شکل۳-۲: روندی که طی آن سری فوریه (که نماینگر بارگذاری پیچیده می باشد) را می توان با حل ساده بارگذاری یکنواخت تحلیل کرد و پاسخ کل را تعیین نمود. (الف)تاریحچه زمانی بارگذاری (ب) نمایش تاریخچه زمانی بارگذاری به صورت یک سری بارگذاری یکنواخت (ج) محاسبه پاسخ هر بارگذاری یکنواخت (د) نمایش پاسخ به صورت مجموع پاسخ های یکنواخت (ه) جمع پاسخ های یکنواخت جهت تولید تاریخچه زمانی [۶]

۳-۲-۲-۱- شکل مثلثاتی سری فوریه

از آنجایی که سری فوریه در واقع مجموع توابع یکنواخت ساده است، لذا آن را میتوان هم بهصورت مثلثاتی و هم بهصورت اعداد مختلط بیان نمود که در این مطالعه شکل مثلثاتی بیان خواهد گردید. شکل عمومی مثلثاتی سری فوریه برای یک تابع با پریود T_f عبارت است از : $x(t) = a_0 + \sum_{n=1}^{\infty} (a_n \cos \omega_n t + b_n \sin \omega_n t)$

که ضرایب فوریه آن عبارتند از:
$$a_0 = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} x(t) \, dt \tag{14-7}$$

$$a_n = \frac{2}{T_f} \int_{0_m}^{T_f} x(t) a_n \cos \omega_n t \, dt \tag{10-7}$$

$$b_n = \frac{2}{T_f} \int_0^{T_f} x(t) \ b_n \sin \omega_n t \ dt \tag{19-T}$$

میباشد x(t) می باشد. جمله a_0 نماینگر مقدار متوسط x(t) در محدوده $t=T_f$ تا t=0 میباشد $\omega_n = 2\pi n/T_f$ که مقدار آن در بسیاری از کاربردهای مهندسی ژئوتکنیک لرزهای صفر است. از معادله (۱۰-۱) و معادله (۱۳-۳) مشهود است که سری فوریه را میتوان به صورت زیر نیز بیان نمود:

$$x(t) = c_0 + \sum_{n=1}^{\infty} c_n \sin(\omega_n t + \varphi_n)$$
(1۷-۳)

۲-۲-۲-۲ شکل نمایی سری فوریه

سری فوریه را می توان به صورت تابع نمایی نیز بیان نمود. با جایگزینی معادله (۲-۳) در معادله (۲-۳) در معادله (۲-۳) برای کلیه مقادیر n داریم:

$$x(t) = a_0 + \sum_{n=1}^{\infty} \left(\frac{a_n - ib_n}{2} e^{i\omega_n t} + \frac{a_n + ib_n}{2} e^{-i\omega_n t} \right) \tag{1A-T}$$

تعریف جدید ضرایب فوریه به شرح ذیل میباشد:

$$C_0 = a_0 \tag{19-7}$$

$$C_n = \frac{a_n - ib_n}{2} \tag{(Y - Y)}$$

$$C_{-n} = \frac{a_n + ib_n}{2} \tag{(1-7)}$$

سری فوریه را میتوان بهصورت دیل بازنویسی کرد:

$$x(t) = a_0 + \sum_{n=1}^{\infty} \left(C_n e^{i\omega_n t} + C_{-n} e^{-i\omega_n t} \right)$$
(۲۲-۳)
از آنجایی که $\omega_{-n} = -\omega_n$ میباشد، حدود بالا و پایین حاصل جمع را میتوان برای فشرده کردن
شکل سری بهشرح ذیل تغییر داد:

$$x(t) = \sum_{n=-\infty}^{\infty} C_n e^{i\omega_n t}$$
(۲۳-۳)

ضرایب محتلط سری فوریه،
$$U_n$$
 را می توان مستفیما از $\chi(t)$ به شرح دیل بدست اورد:
 $C_n = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} x(t) e^{i\omega_n t} dt$
(۲۴-۳)

۳-۲-۳- سیستمهای ارتعاشی

1 ... 1

سیستمهای ارتعاشی را میتوان به دو گروه اصلی صلب و انعطاف پذیر طبقهبندی نمود. سیستم صلب سیستمی است که در آن کرنشی رخ نمی دهد و کلیه نقاط داخلی سیستم صلب هـم فـاز بـا یکـدیگر حرکت می نمایند لیکن در سیستمهای انعطاف پذیر نقاط مختلف داخلی حرکات متفاوتی (خارج فـاز) نسبت به یکدیگر دارند. از آنجایی که نه سازه و نه خاک صلب می باشند پاسخ دینامیکی سیستم های انعطاف پذیر بایستی محور اصلی مطالعات دینامیکی خاک و سازه در مهندسی زلزلـه قـرار گیرد. سیستمهای انعطاف پذیر را میتوان با توزیع جرم آنها مشخص نمـود. تعـداد متغیرهای مسـتقل لازم می باشد. با توجه به مطالعه حاضر در خصوص پاسخ لرزه ای خاک و لزوم بررسی پارامترهای مسـتقل لازم افقی لایه خاک دینامیک سیستم ارتعاشی، با یک درجه آزادی^۱ (SDOF) مورد بررسی قـرار خواهـد گرفت. یک سیستم SDOF سیستمی است که در آن جرم صلب m (نشان دهنده خصوصیات جرمی و اینرسی سازه) به فنری به سختی k (نشان دهنده مقاومت سازه در برابر تغییر شکل و ظرفیت انـرژی

¹ Single degree of freedom system

پتانسیل سازه) و میراگری با ضریب میرائی c (مبین خصوصیات اصطحکاکی و اتلاف انرژی در سازه) متصل بوده و تحت اثر نیروی خارجی $Q_{(t)}$ مطابق شکل۳-۱ باشد. در مهندسی زلزله پاسخ دینامیکی یک سیستم SDOF با یک معادله حرکت مشخص می شود. که این معادله حرکت با استفاده از روش ساده تعادل نیروها بدست میآید.



 $[\mathbf{P}] \ \mathbf{Q}_{(t)}$ سیستم SDOF با میرایی تحت اثر بار دینامیکی SDOF شکل ۳-۳:

SDOF – ۲−۳ – معادله حرکت یک سیستم SDOF طی بارگذاری خارجی

هنگامی که بار دینامیکی Q_t بر جرم یک سیستم SDOF اثر کند توسط نیروی اینرسی جرم (F_I) و نیروی تولید شده در فنر (F_S) و میراگر (F_D) در برابر حرکت مقاومت می شود. معادله حرکت را می توان برای این سه نیرو به صورت زیر بیان نمود.

$$F_I + F_D + F_S = Q_t \tag{7\Delta-T}$$

این نیروها را میتوان بر حسب حرکت (u) جرم نیز بیان نمود. نیروی اینرسی با شتاب جرم (mü)، نیروی میراگر ویسکوز با سرعت جرم (cù) و نیروی فنر با جابجایی جرم (ku) متناسب است. معادله حرکت برای یک سیستم SDOF به صورت زیر خواهد بود.

$$m\ddot{u} + c\dot{u} + ku = Q_t \tag{19-7}$$

این معادله دیفرانسیل درجه دو حرکت خطی می باشد و این خطی بودن امکان بهره گیری از اصل اجتماع اثر قوا را نیز فراهم می نماید.

SDOF پاسخ سیستم SDOF خطی −۵−۲−۳

جهت ارزیابی پاسخ دینامیکی یک سیستم SDOF خطی، می بایست معادله دیفرانسیل حرکت را حل نمود. معمولاً از نظر تئوری، پاسخ سیستم های SDOF تحت شرایط (۱) ارتعاش آزاد بدون میرایی، (۲) ارتعاش آزاد با میرائی، (۳) ارتعاش اجباری بدون میرایی و (۴) ارتعاش اجباری با میرایی محاسبه می شوند، ولی از آنجا که در سیستمهای واقعی مانند خاک و سازه، انرژی توسط مکانیزم های فیزیکی (اصطحکاک، تولید گرما و جاری شدن پلاستیک) از بین میرود، در مطالعه حاضر پاسخ ارتعاشات همراه با میرائی بررسی خواهد شد.

۳-۲-۵-۱- میرایی:

اصطحکاک و میرایی همواره در سیستمهای متحرک وجود دارد. این نیروها باعث اتلاف انرژی در سیستم می گردند که برای این مکانیزیم اتلاف انرژی باید فرضیاتی را بر اساس تجربه در نظر گرفت. معمول ترین مکانیزیمی که برای نشان دادن اتلاف انرژی به کار می رود میرایی ویسکوز می باشد، هنگامی که یک سیستم SDOF با میرایی ویسکوز مشابه آنچه که در شکل ۳-۴ نشان داده شده است در معرض جابجایی هارمونیک ذیل قرار می گیرد:

 $u_{(t)} = u_0 \sin \bar{\omega} t \tag{7.47}$

نیروی خالصی که توسط فنر و میراگر به جرم اعمال شود چنین خواهد بود:

$$F_{(t)} = ku_{(t)} + c\dot{u}_{(t)} = ku_0 \sin\bar{\omega}t + c\bar{\omega}u_0 \cos\bar{\omega}t \tag{(YA-Y)}$$

با ارزیابی این توابع از زمان t_0 تا زمان $t_0 + 2\pi/\overline{\omega}$ مقادیر نیرو تغییر مکان برای یک سیکل از حلقه هیسترزیس بهدست میآید.



شکل ۳-۴: رفتار نیرو- جابجایی حاصل از میرایی ویسکوز. حلقه هیسترزیس بیضی می باشد [۶]

بدیهی است شکل حلقه هیسترزیس به ضریب میرایی ویسکوز و در نتیجه به ضریب میرایی بستگی دارد. انرژی که در یک سیکل ارتعاش تلف می شود از سطح زیر حلقه هیسترزیس بدست آمده و می توان آن را به شکل ذیل محاسبه نمود:

$$W_D = \int_{t_0}^{t_0 + 2\pi/\overline{\omega}} F \frac{\partial u}{\partial t} dt = \pi c \overline{\omega} u_0^2 \tag{19-7}$$

در جابجایی ماکزیمم سرعت صفر است و انرژی کرنشی که در این سیستم ذخیره میشود عبارت است از:

$$W_S = \frac{1}{2} k u_0^2 \tag{(\bar{v} - \bar{v})}$$

و در نهایت ضریب میرایی به رابطه ذیل منتهی میشود:

$$\xi = \frac{W_D}{4\pi W_S} = \frac{1}{4\pi} \frac{\pi c \overline{\omega} u_0^2}{\frac{1}{2} k u_0^2} = \frac{c \overline{\omega}}{2k} = \frac{c}{2\sqrt{km}}$$
(⁽¹⁻⁷⁾)

که معمولاً برای محاسبه ترسیمی ضریب میرایی از حلقه هیسترزیس اندازه گیری می شود. بر اساس شکل۳-۵، ضریب میرایی به صورت نسبت سطح حلقه هیسترزیس به سطح مثلث هاشور خورده تقسیم برک۳-۵، ضریب میرایی به مورد استفاده قرار بر 4 π می باشد. این ارزیابی ترسیمی معمولاً در تحلیل پاسخ لرزهای سطح زمین مورد استفاده قرار می گیرد.



شکل۳-۵: ارزیابی ترسیمی ضریب میرایی از حلقه هیسترزیس اندازه گیری شده. ضریب میرایی متناسب با نسبت سطح هاشور خورده به سطح حلقه هیسترزیس می باشد[۶]

۳-۲-۵-۲- ارتعاش آزاد با میرایی: برای ارتعاش آزاد میراشونده معادله حرکت بهصورت زیر میباشد. $m\ddot{u} + c\dot{u} + ku = 0$ (77-7) با تقسیم طرفین بر جرم و جایگزینی $k = m\omega_0^2$ داریم: (ω_0 فرکانس زاویه ای طبیعی سیستم) $\ddot{u} + 2\frac{c}{2\sqrt{km}}\omega_0\dot{u} + \omega_0^2 u = 0$ (٣٣-٣) کمیت که ضریب میرایی بحرانی می باشد، امکان تعریف ضریب میرایی را به صورت نسبت ضریب میرایی به ضریب میرایی بحرانی فراهم میکند لذا: $\zeta = \frac{c}{c_c} = \frac{c}{2\sqrt{km}} = \frac{c}{2m\omega_0} = \frac{c\omega_0}{2k}$ (34-37) که معادله حرکت را می توان به صورت ذیل بیان نمود: $\ddot{u} + 2\xi\omega_0\dot{u} + \omega_0^2u = 0$ (۳۵-۳) $(c < c_c)$ حل این معادله دیفرانسیل حرکت به مقدار ضریب میرایی بستگی دارد. هنگامی که 100% خ باشد سیستم را فرومیرا، هنگامی که $\xi = \% 100$ باشد، سیستم با میرایی بحرانی و هنگامی که اباند، سیستم را فرامیرا گویند، که برای هریک حل جداگانهای درنظر می گیرند، اما ($c>c_c$) $\xi>\%100$

سازههای مورد نظر در مهندسی زلزله همواره فرومیرا خواهند بود. برای حالتی که در آن میرایی کمتر از میرایی بحرانی است حل معادله حرکت به صورت زیر می باشد:

$$u = e^{-\xi\omega_0 t} \left[C_1 \sin\left(\omega_0 \sqrt{1-\xi^2} t\right) + C_2 \cos\left(\omega_0 \sqrt{1-\xi^2} t\right) \right] \tag{79-7}$$

با تعریف فرکانس زاویه ای طبیعی میرا شونده به صورت $\omega_a = \omega_0 \sqrt{1 - \xi^2}$ ، حل معادله را میتوان به شرح ذیل بیان نمود:

$$u = e^{-\xi\omega_0 t} (C_1 \sin\omega_d t + C_2 \cos\omega_d t)$$
 (۳۷-۳)
ضرایب 1 و 2 را می توان از شرایط لحظه یاولیه حرکت سیستم به دست آورد. به طوری که
 $C_1 = \dot{u}_0 \xi \omega_0 u_0 / \omega_d$
ذیل خواهد بود:

$$u = e^{-\xi\omega_0 t} \left(\frac{\dot{u}_0 \xi \omega_0 u_0}{\omega_d} \sin \omega_d t + u_0 \cos \omega_d t \right)$$
 (۳۸-۳)
این مورد حاکی از آن است که ارتعاش آزاد یک سیستم میرا شونده با زمان کاهش مییابد، که پاسخ
گذرای سیستم میباشد.

$$m\ddot{u} + c\dot{u} + ku = Q_0 \sin\overline{\omega}t \tag{(mq-m)}$$

پس از تقسیم طرفین بر m و بهره گیری از رابطه
$$(-2\pi)u = 2 e^{-k/m} = 2 e^{-k/m}$$
 می توان به صورت ذیل نوشت:
 $u_{2} = 2 e^{-k/m} u = \frac{Q_{0}}{m} \sin \overline{w} t$
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 (-7^{2})
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2})^{2}$
 $(-7^{2$

جواب عمومی معادله حرکت برای ارتعاش اجباری با میرایی را میتوان از ترکیب جواب مکمل و جواب خصوصی بهشکل زیر بدست آورد:

پاسخ حالت پایدار می توان به شرح ذیل بیان نمود:

$$A = \frac{Q_0}{k} \frac{1}{\sqrt{(1-\beta^2)^2 + (2\xi\beta)^2}}$$
(۴۶-۳)
(۴۷-۳)

$$\varphi = tg^{-1} \left(-\frac{n}{1-\beta^2} \right)$$
برای بارگذاری هارمونیک زاویه فاز φ ، هم با نسبت میرایی و هم با ضریب تنظیم طبق شکل ۳-۶
(ب) تغییر میکند. اثر ضریب تنظیم را میتوان با بهره گیری از ضریب بزر گنمایی تشریح نمود:

$$M = \frac{A}{Q_0/K} = \frac{1}{\sqrt{(1-\beta^2)^2 + (2\xi\beta)^2}}$$
(^fA-^r)

تغییرات ضریب بزرگنمایی با ضریب تنظیم و ضریب میرایی در شکل ۳-۶ (الف) نشان داده شده است. کاملاً روشن است ضریب میرایی بر ضریب بزرگنمایی ماکزیمم و همچنین بر تغییرات ضریب بزرگنمایی با فرکانس اثر میگذارد.



شکل ۳-۶: تغییرات (الف) ضریب بزرگنمایی؛ (ب) زاویه فاز با ضریب میرایی و ضریب تنظیم[۶]

SDOF پاسخ سیستم های SDOF به بارگذاری تناوبی -۶-۲-۳

تحلیلهای پاسخ یک سیستم SDOF به بار گذاری هارمونیک را که در بخش قبلی ارائه شد را میتوان برای تدوین راه حلهای عمومی تر بار گذاری تناوبی به کار برد، با توجه به اینکه بار گذاری تناوبی را میتوان به صورت مجموع سری ها با بار هارمونیک بیان نمود پس پاسخ یک سیستم SDOF به بار گذاری تناوبی، با بهره گیری از اصل اجتماع اثر قوا، بسادگی پاسخ هر جمله در سری های

$$P - Y - T - T$$
 روش نمایی:
 $P - Y - T - T$ روش نمایی:
 $P - Y - T$ روش نمایی:
 $P - Y - Y$ به صورت
 $P = \sum_{n=-\infty}^{\infty} Q_n e^{i\omega_n t}$
 $(f - T)$
 $Q_t = \sum_{n=-\infty}^{\infty} q_n e^{i\omega_n t}$
 $(f - T)$
 $(f - T)$
 $q_n = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} Q(t) e^{-i\omega_n t} dt$
 $(a - T)$
 $p = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} Q(t) e^{-i\omega_n t} dt$
 $(a - T)$
 $p = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} Q(t) e^{-i\omega_n t} dt$
 $(b - T)$
 $p = \frac{1}{T_f} \int_0^{T_f} Q(t) e^{-i\omega_n t} dt$
 $p = \frac{1}{T_f} \int_$

پاسخ سیستم را میتوان به صورت زیر به بارگذاری مرتبط ساخت:
$$u_n(t) = H_{(\omega_n)} q_n e^{i\omega_n t}$$

که در آن $H_{(\omega_n)}$ تابع تبدیل می باشد که پارامتر خروجی را به پارامتر ورودی مرتبط مینماید. (نسبت پاسخ خروجی به ورودی در محتوای فرکانس) با جایگزینی معادله (۳-۵۲) در معادله حرکت داریم: $-m\omega_n^2 H_{(\omega_n)}q_n e^{i\omega_n t} + ic\omega_n H_{(\omega_n)}q_n e^{i\omega_n t} + kH_{(\omega_n)}q_n e^{i\omega_n t} = q_n e^{i\omega_n t}$ (۵۳-۳)

کە:

$$H_{(\omega_n)} = \frac{1}{-m\omega_n^2 + ic\omega_n + k} = \frac{1}{k\left(-\beta_n^2 + 2i\beta_n\xi + 1\right)}$$
(2)^(a)^(b)-^(b))

¹ Transfer functions

از آنجایی که $A=a+ib=Ae^{i heta}$ و آرگومان برابر میباشد، تابع تبدیل را میتوان بهشرح ذیل نوشت:

$$H_{(\omega_n)} = \frac{1/k}{\sqrt{(1 - \beta_n^2)^2 + (2\xi\beta_n)^2}} exp\left(itg^{-1}\frac{2\xi\beta_n}{1 - \beta_n^2}\right)$$
(\Delta\-\mathbf{T})

از آنجایی که تابع تبدیل را میتوان برای هر فرکانسی در سریها به کار برد، لذا با استفاده از اصل اجتماع اثر قوا پاسخ کل را میتوان به شکل زیر نوشت:

$$u = \sum_{n=-\infty}^{\infty} H_{(\omega_n)} q_n e^{i\omega_n t}$$
 (df-T)

SDOF توابع تبدیل مختلفی را میتوان تدوین نمود، به عنوان نمونه یک تابع تبدیل که شتاب سیستم SDOF را به بارگذاری مربوط می سازد را میتوان تدوین نمود. مزایای روش تابع تبدیل در سادگی و سهولتی که امکان محاسبه پاسخ بارگذاری های پیچیده را فراهم می نماید، نهفته است. که امکان محاسبه پاسخ بارگذاری های پیچیده را فراهم می نماید، نهفته است. تابع تبدیل را میتوان مانند یک فیلتر دانست که بر روی سیگنال ورودی اثر کرده تا سیگنال خروجی ایجاد شود. در این حالت که ایک ای ورودی اثر کرده تا سیگنال خروجی ایجاد شود. در این حالت که در نظر گرفته شد، سیگنال ورودی تاریخچه زمانی بارگذاری Q_t سیگنال

خروجی جابجایی،
$$u_t$$
میباشد.

بنا بر این روند تحلیل پاسخ سیستم SDOF با سری فوریه را میتوان به گامهای زیر خلاصه کرد:

- بهدست آوردن سری فوریه برای بارگذاری اعمال شده (حرکت پایه) در این روند بارگذاری بهجای تابعی از زمان، بهصورت تابعی از فرکانس بیان می شود.
- ۲) ضرب ضرایب سری فوریه در مقادیر مناسب تابع تبدیل در هـر فرکـانس w_n حاصـل ایـن عمـل سری فوریه حرکت خروجی را فراهم میسازد.
 - ۳) بیان حرکت خروجی در حوزهی زمان بهوسیله عکس تبدیل فوریه حرکت خروجی

این روند چهارچوب اصلی متداول ترین روشهای تحلیل پاسخ زمین و اندر کنش خاک-سازه را تشکیل میدهد.

۳-۲-۷- سختی مختلط:

یک سیستم با میرایی ویکوز را می توان به طریق معادل برای یک کلاس راهکاری که به تحلیل پاسخ مختلط موسوم است معرفی نمود. یک سیستم SDOF با میرایی که در معرض بارگذاری هارمونیک ساده با دامنهی
$$U_0$$
 و فرکانس بارگذاری w باشد را می توان به صورت ذیل نشان داد:
 $Q_t = Q_0 e^{i\omega t}$
(۵۷-۳)
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$
 $(20 - 00)$

3-2-4- کاهیدگی امواج تنش

در یک محیط الاستیک خطی همگن، امواج تنش بدون تغییر در دامنه شان تا بینهایت منتشر خواهند شد. به هر حال در مصالح واقعی این نوع رفتار نمی تواند اتفاق بیافتد. دامنه امواج تنش در مصالح واقعی از قبیل آنچه در پوسته زمین وجود دارد با فاصله مستهلک می گردد. این کاهیدگی به دو مرجع می تواند نسبت داده شود، یکی از آنها مصالحی است که موج از میان آن عبور می کند و دیگری هندسه انتشار موج می باشد.

$-1-\Lambda-T-$ میرایی مصالح:

در مصالح واقعی، بخشی از انرژی الاستیک امواج منتشر شده، همیشه تبدیل به حرارت می شود. این عمل تبدیل، همواره با کاهش دامنه موج همراه است. میرایی ویسکوز با طبیعت مکانیکی سادهاش غالباً جهت معرفی این استهلاک انرژی استفاده می شود. برای مقاصد انتشار موج ویسکوالاستیک، خاکها معمولاً به صورت اجسام Kelvin-Voiget مدل می گردند. (مصالحی که مقاومتشان در برابر تغییر شکل برشی مجموع مقاومت یک بخش الاستیک و یک بخش ویسکوز می باشد) یک المان باریک از یک جسم Kelvin-Voiget در شکل ۳-۷ انتخاب شده است .

رابطه تنش–کرنش براییک جسم Kelvin-Voiget در برش به صورت زیر قابل بیان می باشد: $au=G\gamma+\eta \frac{\partial \gamma}{\partial t}$

که در آن au (غلظت) مصالح می باشد. (σ_{xz}, τ) کرنش برشی و η ویسکوزیته (غلظت) مصالح می باشد. بنابراین تنش برشی عبارت از جمع بخش الاستیک (متناسب با کرنش) و بخش ویسکوز (متناسب با سرعت کرنش) خواهد بود. برای یک کرنش هارمونیک به شکل زیر:

$$\begin{aligned} \gamma &= \gamma_0 sin\omega t \\ \tau &= G\gamma_0 sin\omega t + \omega\eta\gamma_0 cos\omega t \end{aligned} \tag{$7-7}$$



شکل ۳-۳: یک المان باریک از اجسام Kelvin-Voiget تحت اثر برش افقی [۶]

معادلهی (۳-۶۳) و معادله (۳-۶۴) در مجموع نشان دهنده آن هستند که حلقه تنش-کرنش مصالح Kelvin-Voiget یک سهمی میباشد. با توجه به شکل۳-۸، میرایی به منحنی تـنش-کرنش معادل مرتبط میباشد. انرژی مستهلک شده در یک سیکل منفرد عبارت از سطح زیر این سهمی خواهد بود، یا اینکه:

$$\Delta W = \int_{t_0}^{t_0 + 2\pi/\omega} \tau \frac{\partial \gamma}{\partial t} dt = \pi \eta \omega \gamma_0^2 \tag{50-7}$$

که مبین آن است انرژی مستهلک شده متناسب با فرکانس بارگذاری میباشد. پس در خاکهای واقعی انرژی الاستیک در اثر لغزش ذرات نسبت به یکدیگر به صورت هیستریک مستهلک می گردد. در نتیجه مشخصلات استهلاک آنها مستقل از فرکانس میباشد. از آنجایی که حداکثر حداکثر انرژی ذخیره شده در یک سیکل عبارت است از :

 $W = \frac{1}{2} G \gamma_0^2$ (۶۶-۳) سپس داريم: $\xi = \frac{1}{4\pi} \frac{\pi \eta \omega \gamma_0^2}{\frac{1}{2} G \gamma_0^2} = \frac{\eta \omega}{2G}$ (۶۷-۳)

$$\eta = \frac{2G}{\omega} \xi \tag{6.4-7}$$



شکل۳-۸: رابطه بین حلقه هیسترزیس و ضریب میرایی[۶]

یک جسم Kelvin-Voiget برای موج *KP* که بصورت قائم منتشر شود، ممکن است بهوسیله یک سری لمانهایی از آن نوع که به صورت شماتیک در شکل ۳-۷ نشان داده شده است معرفی گردد. معادلـه لمانهایی از آن نوع که به صورت شماتیک در شکل ۳-۷ نشان داده شده است معرفی گردد. معادلـه
$$\frac{\partial^2 u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z}$$
 (۶۹-۳)
 $p \frac{\partial^2 u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z}$ (γ (γ (γ))
 $p \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$)
 $p \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$)
 $p \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$
 $p \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial \sigma_{xz}}{\partial z^2} + \eta \frac{\partial u}{\partial z^2 \partial t}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$
 $p \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial u}{\partial z^2} + \eta \frac{\partial u}{\partial z^2 \partial t}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$
 $q = \frac{\partial u}{\partial t^2} = \frac{\partial^2 u}{\partial z^2} + \eta \frac{\partial^2 u}{\partial z^2 \partial t}$ ($z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$
 $u(z, t) = u(z)e^{lowt}$ ($z = v = \sigma_{xz} - z = \sigma_{xz}$
 $u(z, t) = u(z)e^{lowt}$ ($z = -\rho = 0$)
 $u(z, t) = -\rho \omega^2 U$ ($z = -\rho \omega^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U - 2u^2 U$
 $(z = -\rho)u^2 U - 2u^2 U - 2u^$

و تنها ریشه مثبت k_1 و ریشه منفی k_2 قابل قبول و معنی فیزیکی دارد. شایان توجه است که بـرای z حالت غیرویسکوز $(\xi = \eta = 0)$ ، $k_1 = k_2$ و $k_2 = 0$ خواهد بود. برای موجی که در جهت مثبـت z منتشر شود، جواب معادله بهصورت زیر میباشد:

$$u(z,t) = Ae^{k_2 z} e^{i(\omega t - k_1 x)} \tag{YA-T}$$

که نشان میدهد بدیل اینکه k_2 منفی است، زایل کنندگی مصالح موجب استهلاک دامنه موج با فاصله خواهد شد.

۲-۲-۸-۲ میرایی شعاعی:

از آنجایی که میرایی مصالح، مقداری انرژی الاستیک موج تنش را جذب می کند، انرژی ویژه (انـرژی ویژه (الـرژی ویژه همچنین ممکـن اسـت بـه الاستیک واحد حجم) با حرکت موج در مصالح کاهش می یابد. انرژی ویژه همچنین ممکـن اسـت بـه وسیله یک مکانیزم معمولی دیگر نیز کاهش پیدا کند که مربوط به هندسه محیط انتشار می باشد کـه از کاهش انرژی ویژه با افزایش سطح مقطع محیط انتشار ناشی میشـود. در ایـن نـوع کـاهش دامنـه انرژی الاستیک محفوظ می ماند (هیچ تبدیلی به اشکال دیگر انرژی رخ نمی دهد)، لیکن ایـن کـاهش دامنه می انرژی الاستیک محفوظ می ماند (هیچ تبدیلی به اشکال دیگر انرژی رخ نمی دهد)، لیکن ایـن کـاهش دامنه دامنه به دلیل توزیع انرژی در حجم بزرگتری از مصالح غالباً به میرایی شعاعی (میرایی هندسی) نسبت داده میشود. این موضوع باید از میرایی مصالح که در آن انرژی الاستیک واقعاً به علـت مکانیزمه های داده میشود. این موضوع باید از میرایی مصالح که در آن انرژی الاستیک واقعاً به علـت مکانیزمه مای داده میشود. این موضوع باید از میرایی مصالح که در آن انرژی الاستیک واقعاً به علـت مکانیزمه ای در ویستریک و غیره مستهلک میشود، باید جدا گردد. هنگامی که انرژی زلزله از یک گسل در ویسکوز، هیستریک و نیر آزاد می شود، امواج حجمی از منبع زلزله به اطراف منتشر می شوند.

نشان داد که میرایی شعاعی موجب میشود دامنه امواج با سرعت ¹/_r (۲، شـعاع انتشـار مـوج از منبـع) کاهش پیدا کند[۶].

3-3-7 روش های تحلیل پاسخ زمین

ارزیابی پاسخ زمین یکی از معمول ترین و مهم ترین مسائلی است که در ژئوتکنیک لرزهای مطرح است. تحلیلهای پاسخ زمین جهت پیشبینی حرکات سطح زمین و تدوین طیف پاسخ طرح به منظور تعیین تنشها و کرنشهای دینامیکی برای ارزیابی خطرات روانگرایی و محاسبه نیروهای ناشی از زلزله که می تواند سبب ناپایداری زمین و سازههای حائل گردد، به کار می روند.

در شرایط ایده آل در یک تحلیل کامل پاسخ زمین، مکانیزم پارگی در سرچشمه زلزله مدل می شود، نحوه انتشار تنش از میان زمین در بالای بستر سنگی در زیر یک ساختگاه بخصوص مشخص شده و چگونگی اثر لایه خاک بالای بستر سنگی بر حرکات سطح زمین مشخص می گردد. در حقیقت مکانیزم پارگی گسل به حدی پیچیده بود و طبیعت انتقال انرژی بین منبع و ساختگاه به حدی نامعین می باشد که این روند برای کاربردهای معمول مهندسی عملی نیست. در عمل روشهای تجربی بر پایه خصوصیات زلزلهٔ ثبت شده جهت تدوین روابط تخمینی بکار می روند. اغلب، این روابط تخمینی به همراه تحلیل خطر زلزله برای پیش بینی خصوصیات حرکت در بستر سنگی در ساختگاه بکار می روند، بنابراین مسأله تحلیل پاسخ زمین در حقیقت به تعیین پاسخ توده خاک در برابر حرکت بستر سنگی زیر آن تبدیل خواهد شد. با وجود این حقیقت که امواج زلزله از میان دهما کیلومتر سنگ و غالباً کمتر از ۱۰۰ متر خاک عبور می نمایند، لایه خاک نقش بسیار مهمی در تعیین خصوصیات حرکت سطح زمین ایفا می کند.

سالهاست که اثر شرایط محلی خاک بر طبیعت خرابیهای زلزله شناخته شده است. از سالهای ۱۹۲۰ زلزله شناسان و اخیراً مهندسین ژئوتکنیک لرزهای جهت تدوین روشهای کمی به منظور پیشبینی اثر شرایط محلی خاک بر حرکت نیرومند زمین کار میکنند. طی سالها روشهای زیادی برای تحلیل پاسخ زمین تدوین شده است. با اینکه روشهای دو و سه بعدی گسترش روشهای یک بعدی هستند، اما روشهای تحلیل پاسخ زمین بر پایهٔ ابعاد مسأله طبقهبندی میشوند. در این فصل معمول ترین روشهای یک بعدی پاسخ زمین تشریح میشود.

۳-۴- تحلیل یک بعدی پاسخ زمین:

هنگامی که یک گسل در زیر سطح زمین گسیخته میشود، امواج حجمی از منبع به تمام جهات منتشر میشوند. هنگامی که این امواج به مرز بین مصالح مختلف زمین شناسی می سند، منعکس و منکسر می شوند. در حالی که سرعت انتشار امواج در مصالح کم عمق تر عموماً کمتر از مصالح زیر آنها می باشد، اشعه های مایل که با مرز لایه افقی بر خورد می نمایند معمولاً در جهت عمودی تر منعکس می شوند. زمانی که امواج به سطح زمین می رسند، انکسارهای متعدد آنها، سبب می شود که جهت آنها می شوند. زمانی که امواج به سطح زمین می رسند، انکسارهای متعدد آنها، سبب می شود که جهت آنها تقریباً عمود بر سطح زمین باشد (شکل ۳-۹). تحلیل یک بعدی پاسخ زمین بر پایه فرضیاتی چون افقی بودن مرز لایه ها و اینکه پاسخ یک توده خاک عمدتاً در اثر امواج *HS ک*ه از بستر سنگی به صورت عمودی منتشر می شوند، استوار است. برای تحلیل یک بعدی پاسخ زمین ناشی از روش های مبتنی سطح خاک و بستر سنگی در جهت افقی تا بی نهایت ادامه دارند. پاسخ زمین ناشی از روش های مبتنی بر این فرضیه، تطابق منطقی با پاسخ اندازه گیری شده در حالات مختلف دارد.



شکل ۳-۹: روند انکسار که سبب انتشار امواج تقریباً عمودی نزدیک به سطح زمین می شوند [۶]

قبل از تشریح هر یک از مدلهای پاسخ زمین لازم است ترمهای متعددی که معمولاً در توصیف حرکات زمین بکار می روند، تعریف شوند. با توجه به شکل ۳-۱۰ (الف) حرکت در سطح یک توده

خاک به حرکت سطح آزاد^۱ مشهور است. حرکت در پایه (پایین) یک توده خاک (یا بالای بستر سنگی) «حرکت بستر سنگی^۲» خوانده میشود. به حرکت در مکانی که بستر سنگی در سطح زمین نمایان است «حرکت رخنمون سنگی^۳» گفته میشود. اگر توده خاک وجود نداشته باشد (شکل ۲۰-۳ (ب))، حرکت در بالای بستر سنگی «حرکت رخنمون بستر سنگی^۴» نامیده میشود.



شکل ۳-۱۰: انواع پاسخ زمین: (الف)لایه خاک موجود بر بستر سنگی؛ (ب)بستر سنگی بدون لایه خاک[۶]

۳-۴-۲- روش خطی:

روش خطی که در آن با بهره گیری از توابع تبدیل، پاسخ سیستمهای با یک درجه آزادی محاسبه میشود. یک گروه مهم از روشهای تحلیل پاسخ زمین نیز بر پایه توابع تبدیل بنا شده است. برای مسأله پاسخ زمین می توان از توابع تبدیل جهت بیان پارامترهای مختلف پاسخ، مانند جابجایی، سرعت، شتاب، تنش برشی و کرنش برشی بر حسب یک پارامتر حرکت ورودی مانند شتاب بستر سنگی استفاده کرد. چون این روش بر پایهٔ اصل اجتماع اثر قوا استوار است لذا تنها محدود به تحلیل سیستمهای خطی است. رفتار غیرخطی را میتوان با استفاده از روش تکرار مراحل با در نظر گرفتن خواص خطی معادل خاک تخمین زد. مبانی ریاضی روش تابع تبدیل بر اساس عملیات اعداد مختلط میباشد. معمولاً تاریخچه زمانی حرکت بستر سنگی (حرکت ورودی) با استفاده از تبدیل فوریه سریع

¹ Free field motion

² Bed rock motion

³ Rock outcropping motion

⁴ Bed rock outcropping motion

⁵ Fast Fourier Transfer

(FFT) به صورت سری فوریه در نظر گرفته میشود. سپس هر جمله از سری فوریه حرکت بستر سنگی (حرکت ورودی) در تابع تبدیل ضرب شده تا سری فوریه حرکت سطح زمینی (حرکت خروجی) به دست آید. آنگاه حرکت سطح زمین (خروجی) را میتوان با بهره گیری از معکوس تبدیل فوریه سریع (IFFT) در حوزهٔ زمان بیان نمود. بنابراین تابع تبدیل چگونگی تشدید یا میرایی هر فرکانس در حرکت بستر سنگی (حرکت ورودی) به وسیله توده خاک تعیین مینماید.

۳-۴-۲- ارزیابی توابع تبدیل:

ارزیابی توابع تبدیل در حقیقت کلید روش خطی میباشد. در بخش بعدی توابع تبدیل برای یک سری از پیچیدهترین شرایط ژئوتکنیک به دست میآیند. اگرچه سادهترین این توابع بهندرت در مسائل واقعی بکار میروند. اما این توابع برخی از مهمترین اثرات توده خاک بدون وارد شدن به عملیات پیچیده ریاضی را تشریح مینمایند. روابط پیچیدهتر توانایی تشریح مبانی مهمتری از پاسخ زمین را داشته و در مسائل عملی مهندسی ژئوتکنیک لرزهای متداولتر میباشند.

۳-۴-۲-۱- خاک یکنواخت بدون میرایی بر روی بستر سنگی صلب ابتدا یک لایه یکنواخت و همگن خاک الاستیک خطی که بر روی بستر سنگی صلب قرار دارد طبق شکل ۳-۱۱، را در نظر بگیرید. حرکت هارمونیک افقی بستر سنگی سبب انتشار قائم امواج برشی در خاک می گردد. جابجایی افقی را می توان به صورت ذیل بیان نمود:

 $u(z,t) = Ae^{i(\omega t - kx)} + Be^{i(\omega t + kx)}$ (۲۹-۳) که در رابطه فوق ω فرکانس دورانی لرزهٔ زمین، k تعداد امواج (ω/v_s) و A,B به ترتیب دامنههای امواجی که در امتداد z- (به سمت بالا) و z+ (به سمت پایین) حرکت میکنند، میباشند. در سطح آزاد (z=0) تنش برشی و در نتیجه کرنشی برشی باید صفر شود، که داریم: ($\Delta t-T$)

 $[\]tau(0,t) = G\gamma(0,t) = G\frac{\partial u(0,t)}{\partial z} = 0 \qquad (\wedge \cdot - \nabla)$

¹ Inverse Fast Fourier Transfer

$$Gik(Ae^{ik(0)} - Be^{-ik(0)})e^{i\omega t} = Gik(A - B)e^{i\omega t} = 0$$
 (۸۱-۳)
که این رابطه در حالت $A = B$ مصداق پیدا می کند. پس می توان جابجایی را به صورت زیر بیان نمود:

$$u(z,t) = 2A \frac{e^{ikz} + e^{-ikz}}{2} e^{i\omega t} = 2coskze^{i\omega t}$$
 (۸۲-۳)
که یک موج ایستا با دامنه 2Acoskz را معرفی می کند. موج ایستا در فصل مشترک امواج در حال
حرکت به بالا و پایین بهوجود آمده و نسبت به عمق شکل ثابتی دارد. معادله (۳-۸۲) را میتوان برای
تعریف تابع تبدیل که ضریب دامنه های جابجایی در هر دو نقطه از لایه خاک را تشریح می کند به کار
برد. با انتخاب این دو نقطه در بالا و پایین لایه خاک، تابع تبدیل به شرح زیر خواهد بود:

$$F_1(\omega) = \frac{u_{max}(0,t)}{u_{max}(H,t)} = \frac{2Ae^{i\omega t}}{2AcoskHe^{i\omega t}} = \frac{1}{coskH} = \frac{1}{cos(\omega H/v_s)}$$
(AT-T)

مدول تابع تبديل، تابع تشديد ذيل است:

$$|F_1(\omega)| = \sqrt{\{\operatorname{Re}[F_1(\omega)]\}^2 + \{\operatorname{Im}[F_1(\omega)]\}^2} = \left|\frac{1}{\cos(\omega H/\nu_s)}\right|$$
(A*-*)

که نشان میدهد همیشه جابجایی سطحی حداقل برابر بزرگی جابجایی در بستر سنگی میباشد (زیرا مخرج کسر هرگز نمیتواند بزرگتر از ۱ شود) و در فرکانسهای معین خیلی بزرگتر میباشد. بنابراین $|F_1(\omega)|$ ضریب دامنه حرکت سطحی به دامنه حرکت سطحی به دامنه حرکت بستر سنگی است (یا از آنجایی که در این حالت بستر سنگی صلب است، حرکت رخنمون بستر سنگی میباشد). هنگامی که مقدار wH/v_s به $\pi/2 + n\pi$ میرسد، مخرج معادله (۳-۸۴) صفر میشود که حاکی از تشدید بینهایت یا وقوع پدیده «رزنانس^۱» است (شکل ۳-۱۲). حتی ایـن مـدل بسـیار سـاده نشـان دهنده آن است که پاسخ توده خاک شدیداً به فرکانس حرکت پایه بستگی داشته و فرکانسی کـه در آن تشدید نیرومند رخ میدهد به هندسه (ضخامت) و خصوصیات مصالح (سرعت موج *S*) لایـه *خ*اک وابسته است.

¹ resonance



شکل ۳-۱۱:توده خاک الاستیک خطی با ضخامت H که در زیر آن بستر سنگی صلب قرار دارد[۶]



۳-۴-۲-۲- خاک یکنواخت با میرایی بر روی بستر سنگی صلب

بدیهی است که تشدید از نوع محدود نشده در تحلیل قبلی به صورت فیزیکی اتفاق نمیافتد. در تحلیل قبلی فرض بر عدم استهلاک انرژی یا عدم میرایی خاک بود. از آنجایی که میرایی در کلیه مصالح موجود است حالت واقعی تر تحلیل زمانی است که میرایی در محاسبات منظور گردد. فرض کنید خاک دارای خصوصیات برشی جامد Kelvin-Voiget است، معادله موج را در این حالت می توان به شرح ذیل نوشت:

$$ho \frac{\partial^2 u}{\partial t^2} = G \frac{\partial^2 u}{\partial z^2} + \eta \frac{\partial^3 u}{\partial z^2 \partial t}$$
 (۸۵-۳)
همان طور که در معادله نشان داده شده جواب این معادله موج به شکل ذیل است:
 $u(z,t) = Ae^{i(\omega t - k^*x)} + Be^{i(\omega t + k^*x)}$ (۸۶-۳)
که در این رابطه k^* یک عدد مختلط موج با بخش حقیقی k_1 و بخش مجازی k_2 میباشد. بـا تکـرار

روابط جبری قبلی برای اعداد مختلط، تابع تبدیل برای حالت خاک میراکننده روی سنگ صلب به صورت ذیل بیان میشود:

$$F_2(\omega) = \frac{1}{\cos k^* H} = \frac{1}{\cos \left(\frac{\omega H}{v_s}^*\right)} \tag{AV-T}$$

از آنجایی که مدول برشی مختلط و مستقل از فرکانس عبارت است از: $G^* = G(1 + i2\xi)$ ، سرعت موج برشی مختلط را میتوان به شرح زیر برای ξ کوچک بیان نمود:

$$v_s^* = \sqrt{\frac{G^*}{\rho}} = \sqrt{\frac{G(1+i2\xi)}{\rho}} \approx \sqrt{\frac{G}{\rho}} (1+i\xi) = v_s (1+i\xi)$$
(۸۸-۳)
(۸۸-۳)
(۱+iξ)
(۸۸-۳)
(۱+iξ)
(λλ-۳)
(λλ-π)
(

$$k^* = \frac{\omega}{v_s^*} = \frac{\omega}{v_s (1+i\xi)} \approx \frac{\omega}{v_s} (1-i\xi) = k(1-i\xi)$$
(A9-T)

$$F_2(\omega) = \frac{1}{\cos k(1 - i\xi)H} = \frac{1}{\cos\left(\frac{\omega H}{\nu_s(1 + i\xi)}\right)} \tag{9.-7}$$

با توجه به $\cos(x + iy) = \sqrt{\cos^2 x + \sinh^2 y}$ ، تابع تشدید را می توان به صورت زیر بیان نمود:

$$|\cos(x + iy)| = \sqrt{\cos^2 x + \sinh^2 y}$$
 (۹۱-۳)
چون $x = \sqrt{\cos^2 x + \sinh^2 y}$ میباشد، برای y کوچک تابع تشدید به صورت ذیل است:

(۹۲-۳)
$$|F_2(\omega)| = \frac{1}{\sqrt{\cos^2 kH + (\xi kH)^2}} = \frac{1}{\sqrt{\cos^2(\omega H/_{v_s}) + [\xi(\omega H/_{v_s})]^2}} = |F_2(\omega)|^2$$
 (۹۲-۳) (۹۲-۳) (۹۲-۳) $\sqrt{\cos^2(\omega H/_{v_s}) + [\xi(\omega H/_{v_s})]^2}$ برای ضرایب میرایی کوچک، معادله (۹۲-۳) نشان دهنده آن است که تشدید ناشی از خاک میراکننده نیز با فرکانس تغییر می کند. تشدید زمانی که $kH \approx \frac{\pi}{2} + n\pi$ می شود به یک مقدار محلی ماکزیم می رسد اما هرگز بی نهایت نمی شود زیرا (برای $\xi > 0$) مخرج همیشه بزرگتر از صفر است.

فرکانسهای متناظر با ماکزیمم محلی، فرکانسهای طبیعی توده خاک میباشند. تغییرات ضریب تشدید با فرکانس برای سطوح مختلف میرایی در شکل ۳-۱۳ نشان داده شده است. این ضریب میرایی نیز برابر با نسبت دامنه حرکت سطح آزاد به دامنه حرکت بستر سنگی (رخنمون سنگی) می باشد. مقایسه اشکال (شکل ۳-۱۲) و (شکل ۳-۱۳) نشان می دهد که اثر میرایی بر پاسخ در فرکانس های بالا بیشتر از اثر آن بر پاسخ در فرکانس های پایین است.



شکل ۳-۱۳: اثر فرکانس بر پاسخ حالت پایدار لایه الاستیک خطی میرا کننده[۶]

امین فرکانس طبیعی تودهٔ خاک به شرح ذیل است: n

$$\omega_n \approx \frac{v_s}{H} \left(\frac{\pi}{2} + n\pi \right) \qquad n = 1,2,3, ..., \infty$$
(۹۳-۳)
از آنجایی که ضریب تشدید ماکزیمم با افزایش فرکانس طبیعی کاهش مییابد، بزرگترین ضریب
تشدید در پایین ترین فرکانس طبیعی که به آن فرکانس اساسی نیز گفته شده و به شـرح ذیـل
میباشد، رخ میدهد.

$$\omega_0 = \frac{\pi v_s}{2H} \tag{9f-T}$$

پریود ارتعاش متناظر با فرکانس اساسی را پریود مشخصه ساختگاه می گویند که عبارت است از:

$$T_0 = \frac{2\pi}{2\omega_0} = \frac{4H}{\nu_s} \tag{9.6-7}$$

پریود مشخصه ساختگاه که تنها به ضخامت خاک و سرعت موج برشی در خاک بستگی دارد شاخص بسیار مفید برای پریودی از ارتعاش است که شدیدترین تشدید در آن پریود اتفاق میافتد.

در هر فرکانس طبیعی، یک موج ایستا در خاک منتشر می شود. اشکال تغییر شکل یافته نرمالیزه شده یا شکل مودها برای سه فرکانس طبیعی اول در شکل ۳-۱۴ نشان داده شده است. شایان توجه است که جابجایی خاک در مود اساسی و نه مودهای بالاتر، برای تمام اعماق همفاز میباشد. برای فرکانس های بالای فرکانس اساسی، بخشی از خاک ممکن است به یک سمت حرکت کند در حالی که بخش دیگر به سمت مقابل جابجا می شود. این پدیده بایستی در ارزیابی نیروی اینرسی در جرمهای خاک که لازمه تحلیل پایداری در زلزله است در نظر گرفته شود.



شکل ۳-۱۴: الگوهای تغییر مکان امواج ایستا در فرکانسهای اساسی (۱۰–۱۳)، دوم (n=۱) و سوم (n=۳) برای لایه خاکی با ٪ξ=۵٪. جابجاییها برای تغییر مکان ماکزیمم در فرکانس اساسی نرمالیزه شدهاند[۶].

۳-۴-۲-۳- خاک میرا کننده و یکنواخت روی سنگ ارتجاعی

در دو بخش قبلی ضرایب تشدید برای لایههای خاک واقع بر بستر سنگی صلب تعیین گردیدند. اگر بستر سنگی صلب باشد، حرکت لایه خاک فوقانی بر حرکت آن بی تأثیر خواهد بود و این بستر همانند یک مرز گیردار عمل میکند.

هر موجی که در خاک به سمت پایین حرکت میکند در اثر این لایه صلب به طور کامل به سمت سطح زمین منعکس میشود و تمام انرژی الاستیک موج لایه در خاک حبس میشود. اگر بستر سنگی الاستیک باشد، تنها بخشی از امواج تنش که به سمت پایین حرکت نموده و به مرز خاک و سنگ میرسند منعکس میشود و بخش دیگر انرژی به لایه سنگی منتقل شده و سبب ایجاد امواجی که در لایه سنگی به سمت پایین حرکت خواهند کرد میشوند. اگر سنگ تا اعماق زیاد گسترده باشد (به اندازهای عمیق که امواج منعکس شده از مرز مصالح عمیقتر، زمان کافی یا دامنه کافی جهت اثر گذاشتن بر پاسخ توده خاک نداشته باشند) انرژی الاستیک امواج به طور مؤثری از لایه سنگی خارج میشوند. این حالت یک شکلی از میرایی شعاعی میباشد و سبب میشود که دامنه حرکت سطحی کوچکتر از زمانی گردد که بستر سنگی صلب است. حالتی را در نظر بگیرید که لایه خاک بر روی سنگ الاستیک نیمه فضا شکل ۳-۱۵ قرار گرفته باشد. با در نظر گرفتن اندیسهای s و r به ترتیب برای خاک و سنگ، جابجایی ناشی از انتشار قائم امواج S در هر مصالح را می توان به شرح ذیل نوشت:

$$u_{s}(z_{s},t) = A_{s}e^{i(\omega t + k_{s}^{*}z_{s})} + B_{s}e^{i(\omega t - k_{s}^{*}z_{s})}$$
(99-7)

$$u_r(z_r,t) = A_r e^{i(\omega t + k_r^* z_r)} + B_r e^{i(\omega t - k_r^* z_r)}$$

$$(9V-T)$$

همانند قبل برای سطح آزاد بایستی $A_s = B_s$ و برای سازگاری جابجاییها و پیوستگی تـنش در مـرز خاک و سنگ لازم است:

$$u_s(z_s = H) = u_r(z_r = 0) \tag{9A-T}$$

$$\tau_s(z_s = H) = \tau_r(z_r = 0) \tag{9A-T}$$



شکل ۳-۱۵: مشخصات برای حالت یک لایه خاک بر روی بستر نیم فضای سنگ الاستیک [۶]

با جایگزینی معادله (۳-۹۶) و معادله (۳-۹۷) در معادله (۳-۹۸) داریم:

$$A_s(e^{ik_s^*H} + e^{-ik_s^*H}) = A_r + B_r \tag{(1....7)}$$

از معادله (۳–۹۹) و تعریف تنش برشی ($au_r = G \; \partial u / \partial z$):

$$A_{s}iG_{s}k_{s}^{*}\left(e^{ik_{s}^{*}H}-e^{-ik_{s}^{*}H}\right)=iG_{r}k_{r}^{*}(A_{r}-B_{r})$$
(1.1-7)

$$\frac{G_s k_s^*}{G_r k_r^*} A_s \left(e^{ik_s^* H} - e^{-ik_s^* H} \right) = A_r - B_r \tag{(1.7-7)}$$

$$\frac{G_s k_s^*}{G_r k_r^*} = \frac{\rho_s v_{ss}^*}{\rho_r v_{sr}^*} = \alpha_z^*$$
(۱۰۳-۳)
به ترتیب سرعت موج برشی (عدد مختلط) خاک و سنگ میباشند و
$$\alpha_z^*$$
 ضریب امپـدانس v_{sr}^*, v_{ss}^*

$$A_r = \frac{1}{2} A_s \left[(1 + \alpha_z^*) e^{ik_s^* H} + (1 - \alpha_z^*) e^{-ik_s^* H} \right]$$
(1.4)

$$B_r = \frac{1}{2} A_s \left[(1 - \alpha_z^*) e^{ik_s^* H} + (1 + \alpha_z^*) e^{-ik_s^* H} \right]$$
(1.2-7)

فرض کنید یک موج برشی که در جهت قائم منتشر شده و دامنه آن A میباشد به سمت بالا در سنگ منتشر گردد. اگر لایه خاک وجود نداشته باشد اثر سطح آزاد در سطح بستر سنگی یک حرکت رخنمون بستر سنگی با دامنه 2A ایجاد مینماید. با وجود لایه خاک حرکت سطح آزاد دارای دامنه ذیل است:

$$2A_s = \frac{4A}{(1+\alpha_z^*)e^{ik_s^*H} + (1-\alpha_z^*)e^{-ik_s^*H}}$$
(1.9-4)

با تعریف تابع تبدیل F_3 به صورت ضریب دامنه سطح خاک به دامنه سطح سنگ داریم:

$$F_3(\omega) = \frac{2}{(1 + \alpha_z^*)e^{ik_s^*H} + (1 - \alpha_z^*)e^{-ik_s^*H}}$$
(1. \-Y-\mathbf{T})

که با بهره گیری از قانون اویلر می توان نوشت:

$$F_{3}(\omega) = \frac{2}{\cos k_{s}^{*}H + i\alpha_{z}^{*}sink_{s}^{*}H} = \frac{2}{\cos\left(\omega H/_{v_{ss}^{*}}\right) + i\alpha_{z}^{*}sin\left(\omega H/_{v_{ss}^{*}}\right)}$$
 (۱۰۸-۳)
هنگامی که میرایی خاک وجود دارد نمیتوان مدول (۵) $F_{3}(\omega)$ را به صورت فشرده بیان نمود. به هر حال
جهت تشریح تأثیر مهم الاستیسیته بستر سنگی، ضریب تشدید برای خاک بدون میرایـی را مـی تـوان
بهشرح ذیل بیان نمود:

$$|F_3(\omega,\xi=0)| = \frac{2}{\sqrt{\cos^2 k_s H + \alpha_z^2 \sin^2 k_s H}}$$
(1.9-7)

قابل ذکر است که در این شرایط رزنانس نمیتواند اتفاق افتد (مخرج همواره بزرگتر از صفر است حتی هنگامی که خاک فاقد میرایی باشد). همانگونه که با ضریب امپدانس منعکس شده، اثر سختی بستر سنگی بر رفتار تشدید در شکل ۳-۱۶ تشریح شده است. تشابه بین اثرات میرایی خاک و الاستیسیته بستر سنگی از مقایسه اشکال منحنی ضریب تشدید در (شکل ۳-۱۶) و (شکل ۳-۱۳) قابل توجه است. الاستیسیته سنگ همان اثری را بر تشدید دارد که ضریب میرایی خاک دارد، یعنی در هر دو از صفر شدن مخرج جلوگیری مینماید. این اثر میرایی شعاعی از اهمیت عملی ویژهای برخوردار است به خصوص در ایالات متحده شرقی در جایی که بستر سنگی سخت در از مشابه خود در ایالات غربی میباشد. بستر سنگی سخت تر به معنای آن است که امکان وقوع تشدید بزرگتر در شرق بیشتر میباشد. لذا کاربرد معیارهای طراحی که در غرب تدوین شده در صورت طراحی در شرق در جهت خلاف اطمینان خواهد بود.



شکل ۳-۱۶: اثر ضریب امپدانس بر ضریب تشدید خاک در حالت فاقد میرایی [۶]

۳-۴-۳ روش خطی معادل برای تعیین پاسخ غیرخطی

از آنجایی که رفتار غیرخطی خاک بهخوبی شناخته شده است، لذا جهت تعیین پاسخ منطقی زمین در مسائل عملی روش خطی باید اصلاح گردد. رفتار واقعی غیرخطی هیسترتیک تنش-کرنش خاکهای بارگذاری شده به صورت سیکلی را میتوان با در نظر گرفتن خواص معادل خطی خاک تعیین نمود. مدول برشی معادل خطی، عموماً به صورت مدول برشی سکانت و ضریب میرایی معادل خطی، بهصورت ضریب میرایی که اتلاف انرژی یکسانی با آنچه که منحنی هیسترزیس متعلق به یک سیکل واقعی ایجاد مینماید، درنظر گرفته میشوند.

از آنجایی که روش خطی مستلزم G، ξ ثابت برای هر لایه خاک میباشد در این روش بایستی مقادیر پارامترهای فوق را متناسب با تراز کرنش تولید شده در هر لایه تعیین نمود. جهت هدایت این مسئله لازم است یک تعریف دقیق از تراز کرنش به عمل آید. آزمون های آزمایشگاهی که از آن ها منحنی های کاهش مدول و ضریب میرایی به دست آمده است، از بارگذاری هارمونیک ساده استفاده نموده و تراز کرنش را بر اساس دامنه کرنشی برشی ماکزیمم مشخص کردهاند. به هر حال، تاریخچه زمانی کرنش برشی برای یک حرکت نمونه زلزله با یک دامنه ماکزیمم که تنها در اثر تعداد کمی نوسانات غیر عادی ثبت شده باشد خیلی غیرمتعارف می باشد. شکل ۳-۱۷، هم تاریخچه زمانی هارمونیک (همانند یک نمونه آزمایشگاهی) و هم تاریخچه زمانی گذرا (مانند یک زلزله واقعی) را که کرنش برشی ماکزیمم سیکلی یکسان دارند نشان می دهد. گرچه مقادیر کرنش ماکزیمم هر دو حرکت یکی می باشد، لیکن بدیهی است که رکورد هارمونیک مبین شرایط بارگذاری شدیدتری نسبت به رکورد گذرا می باشد. در مقداری بین ۵۰ تا ۵۷ درصد کرنش برشی ماکزیمم هر دو خرکت یکی می باشد. در مقداری بین ۵۰ تا ۵۷ درصد کرنش برشی ماکزیمم مود به در نظر می گیرند. پاسخ محاسبه شده خصوصاً به این درصد حساس نیست اما به هر حال کرنش برشی مؤثر اغلب ۶۵ درصد کرنش ماکزیمم در نظر گرفته می شود.



شکل ۳-۱۷: دو تاریخچه زمانی کرنش برشی با کرنشهای برشی ماکزیمم معادل آنها. برای حرکت گذاری یک زلزله واقعی کرنش برشی مؤثر معمولاً ۶۵ درصد کرنش ماکزیمم در نظر گرفته میشود.[۶]

از آنجایی که تراز کرنش محاسبه شده به مقادیر خواص خطی معادل بستگی دارد، به منظور اطمینان از اینکه خواص استفاده شده در تحلیل، با تراز کرنش محاسبه شده سازگاری دارد، کاربرد یک روند تکراری ضروری است. بر اساس شکل ۳-۱۸، روند تکراری بهصورت ذیل میباشد: ۱− تخمین اولیه G و ۶ برای هر لایه. مقادیر اولیه تخمین زده شده متناظر با همان تـراز کـرنش میباشند، غالباً برای تخمین اولیه ترازهای پایین کرنش انتخاب میشوند.

- ۲- مقادیر G و ξ تخمین زده شده برای محاسبه پاسخ زمین شامل تاریخچه زمانی کرنش برشی برای هر لایه بکار می وند.
- ۳- کرنش برشی مؤثر در هر لایه از کرنش برشی ماکزیمم در تاریخچه زمانی کرنشی برشی به دست میآید. برای لایه j: $\gamma_{\text{eff }j}^{(i)} = R_{\gamma} \gamma_{\max j}^{(i)}$ (۱۱۰-۳) که در این رابطه زیرنویس ها به شماره تکرار باز می گردند و R_{γ} نسبت کرنش برشی موثر به کرنش برشی ماکزیمم میباشد. R_{γ} به بزرگای زلزلـه بستگی داشـته و از رابطـه ذیـل محاسـبه میشود.

$$R_{\gamma} = \frac{M-1}{10} \tag{111-7}$$

- ۴- از این کرنش برشی مؤثر، مقادیر خطی معادل جدید، $\xi^{i+1}, G^{i+1}, G^{i+1}$ جهت تکرار بعدی انتخاب میشوند.
- ۵- گامهای ۲ تا ۴ تا زمانی که اختلاف میان مقادیر محاسبه شده مدول برشی و ضریب میرایی در دو تکرار متوالی کمتر از مقدار معینی در کلیه لایهها شوند، تکرار می گردد. اگر چه همگرایی مطلق تضمین نمی شود اما معمولاً پس از سه تا پنج بار تکرار اختلاف کمتر از ۵ الی ۱۰ درصد خواهد شد[۳۵].

اگرچه روش تکرار در جهت حصول خصوصیات سازگار با کرنش خاک روش مبتنی بر رفتار غیرخطی خاک میباشد، اما یادآوری این نکته مهم است که روشهای پاسخ پیچیده خاک هنوز مبتنی بر تحلیل خطی میباشند. خصوصیات سازگار با کرنش خاک در طول مدت زلزله ثابت میباشند بدون توجه به اینکه کرنشها در یک زمان بخصوص بزرگ یا کوچک خواهند بود. این روش قابلیت ارائه تغییرات سختی خاک که واقعاً حین زلزله اتفاق میافتد را دارا نیست. روش خطی معادل تحلیل پاسخ یک بعدی زمین در ساختگاههای لایهای به صورت یک نرم افزار معتبر به نام SHAKE تهیه شده است.



شکل ۳-۱۸: آزمون و خطا جهت مدول برشی و ضریب میرایی سازگار با کرنش در تحلیل خطی معادل با بهره گیری از تخمین اولیه G(1) و G(1) و f(1) تحلیل خطی معادل، کرنش برشی مؤثر $\eta(1)_{eff}$ را محاسبه می کند. از آنجایی که این کرنش بزرگتر از مقادیر متناظر G(1) و G(1) لما است لذا یک تکرار لازم است. در آزمون بعدی از پارامترهای G(2)و(2) که با $\eta(1)_{eff}$ سازگار میباشند استفاده می شود. تحلیل خطی معادل، تکرار شده و پارامترها تا به دست آوردن مقادیر G و F سازگار با کرنش محاسبه و کنترل می شوند [۶]

۳-۴-۴- روش غیرخطی:

اگر چه روش خطیمعادل در محاسبات متداول بوده و برای بسیاری از مسائل نتایج منطقی ارائه می دهد اما همچنان یک روش تقریبی برای رفتار غیرخطی پاسخ لرزهای زمین است. روش دیگر، تحلیل پاسخ غیرخطی واقعی توده خاک با بهره گیری از انتگراسیون مستقیم عددی در حوزهٔ زمان می باشد. با انتگرال گیری از معادله حرکت در گامهای کوتاه زمان، هر مدل تنش-کرنش خطی یا غیرخطی را می توان حل نمود. در ابتدای هر گام زمانی به رابطه تنش کرنش رجوع شده تا خصوصیات مناسب خاک که بایستی در آن گام زمان به کار روند مشخص گردد. با این روش یک رابطهی تنش-کرنش غیرخطی غیرالاستیک را می توان در یک مجموعه گامهای رشد کوچک خطی بکار برد.

$$\frac{\partial \tau}{\partial z} = \rho \frac{\partial^2 u}{\partial t^2} = \rho \frac{\partial \dot{u}}{\partial t} \tag{117-7}$$

جهت معرفی روش تفاضلهای محدود صریح، تابع f(x) که در شکل۳-۲۰ نشان داده شده است را در نظر بگیرید. مشتق اول f(x) در $\tilde{x} = x$ عبارت است از:



شکل ۳-۱۹: (الف)علائم و مشخصات برای توده خاک یکنواخت که از نظر جانبی نامحدود بوده و روی بستر سنگی قرار دارد؛ (ب)تقسیم لایه به N قسمت (زیر لایه) [8]

جهت یک تخمین منطقی از مشتق اول میتوان مقدار حد را با جایگذاری یک مقدار محدود Δx به دست آورد. در ایـن حالـت بـه معادلـه (۱۱۳-۳) تفاضـلهـای پیشـرو گفتـه شـده کـه عبـارت از $df(\widetilde{x})/fx$ میباشد. شکل۳-۲۰ نشان میدهد که تفاضلهای پیشرو واقعـاً یـک تخمـین بهتـری از مشتق در $\frac{\Delta x}{2} = x$ تا در $\widetilde{x} = x$ میدهد.

با تقسیم لایه خاک به
$$N$$
 لایه به ضخامت Δz (شکل ۳-۱۹ ب) و تقسیم زمان به فواصل زمانی کوتـاه Δt ، از Δt ، از $u_{i,t} = u(z = i\Delta z, t)$ میتوان برای نوشتن تخمین تفاضل محدود بهصورت مشتقهای ذیل
بهره گرفت:

$$\frac{\partial \tau}{\partial z} \approx \frac{\tau_{i+1,t} - \tau_{i,t}}{\Delta z} \tag{114-7}$$

$$\frac{\partial \dot{u}}{\partial t} \approx \frac{\dot{u}_{i+1,t} - \dot{u}_{i,t}}{\Delta t} \tag{110-T}$$

از جایگذاری معادله (۳-۱۱۴) و معادله (۳-۱۱۵) در معادله حرکت، معادله دیفرانسیلی که توسط معادله تفاضلهای محدود صریح، تخمین زده می شود عبارت است از:

$$\frac{\tau_{i+1,t} - \tau_{i,t}}{\Delta z} = \rho \frac{\dot{u}_{i+1,t} - \dot{u}_{i,t}}{\Delta t} \tag{119-7}$$

که حل آن برای $\dot{u}_{i,t+\Delta t}$ چنین میدهد:



شکل۳-۲۰: مقدار تفاضلهای پیشرو $ilde{f}(\widetilde{x})$ به وسیله شیب خطی که از نقاط $ilde{x} = ilde{x}$ و $x = \widetilde{x} + \Delta z$ تابع میگذرد قابل تعیین است، این مقدار در حالتی که $\Delta x o 0$ دقیق میباشد[۶].

معادله (۲–۱۱۷) به سادگی نشان میدهد که چگونه شرایط در زمان t را میتوان جهت تعیین شرایط در زمان $t + \Delta t$ استفاده کرد. با استفاده از معادله (۳–۱۱۷) برای تمام i ها پروفیل سرعت را میتوان در زمان $t + \Delta t$ استفاده کرد.

$$\tau_{r,t} \approx \rho_r v_{sr} \left(2\dot{u}_r \left(t + \Delta t \right) - \dot{u}_{N+1,t+\Delta t} \right)$$
 (۱۲۰-۳)
با جایگزینی معادلهی (۳-۱۲۰) در (۱۱۹-۳) و حل برای $\dot{u}_{N+1,t+\Delta t}$ چنین خواهیم داشت:

$$\dot{u}_{N+1,t+\Delta t} = \frac{\dot{u}_{N+1,t} + \frac{\Delta t}{\rho \Delta z} \left[2\rho_r v_{sr} \dot{u}_r \left(t + \Delta t \right) - \tau_{N,t} \right]}{1 + \left(\frac{\Delta t}{\rho \Delta z} \right) \rho_r v_{sr}}$$
(171-٣)

بلافاصله پس از تعیین شرایط مرزی محاسبات انتگرال گیری از پایین (i=N+1) تا بالای (i=1) توده خاک در هر گام زمانی و گام به گام ادامه مییابد. اما محاسبات سرعت در پایان هر گام زمان نیاز به اطلاعات تنش برشی در آن گام زمانی دارد.

اگر تودهٔ خاک بدواً در حال سکون باشد آنگاه برای کلیه
$$i$$
 ها داریم $\dot{u}_{i,t=0}$ و $\tau_{i,t}=0$ ، هنگامی که
حرکت ورودی به شکل (t) (بستر سنگی صلب) یا $\dot{u}_r(t)$ (بستر الاستیک) قسمتی از سرعت را به

قاعده توده خاک مربوط نماید، \dot{u}_{N+1} مقدار غیرصفری خواهد داشت. در گامهای زمانی بعدی ..., \dot{u}_{N-2} , \dot{u}_{N-1} , \dot{u}_N همچنان که توده خاک در پاسخ به حرکت ورودی دچار جابجایی خواهد شد، \dot{u}_{N-1} , \dot{u}_N همگی مقادیر غیرصفری خواهند داشت. جابجایی اضافه شده در هر گام زمانی چنین خواهد بود: $\Delta \dot{u}_{i,t} = \dot{u}_{i,t} \Delta t$ (177 - 77)از جمع جابجاییهای اضافه شده جابجایی کل $u_{i,t}$ در ابتدای هر گام زمانی تعیین می شود. کرنش برشی در هر زیر لایه عبارت است از: $\gamma_{i,t} = \frac{\partial u_{i,t}}{\partial z} \approx \frac{u_{i+1,t} - u_{i,t}}{\Delta z}$ (177 - 7)اگر فرض شود که خاک الاستیک خطی است تنش برشی تنها به کرنش برشی موجود بستگی دارد (یعنی $au_{i,t} = G_i \gamma_{i,t}$). اگر خاک غیرخطی و غیر الاستیک باشد به هر حال تـنش برشـی بـه کـرنش (برشی موجود و تاریخچه تنش-کرنش بستگی خواهد داشت. در چنین حالاتی کرنش برشی محاسبه شده، γ_{it} و از رابطه تنش–کرنش سیکلی (یا مدول رفتاری پیشرفته) جهت تعیین تنش برشی متناظر، ، استفاده می شود. در اینصورت روند انتگرال گیری را می توان به شرح ذیل خلاصه نمود: $au_{i,t}$ -در ابتدای هر گام زمان سرعت ذرات، $u_{i,t}$ ، جابجایی کل، $u_{i,t}$ در مرز هر لایه مشخص میباشد. -پروفیل جابجایی ذرات جهت محاسبه کرنش برشی γ_{it} در هر لایه بکار می رود. -رابطه تنش-کرنش برای محاسبه تنش برشی $au_{i,t}$ در هر لایه بکار میرود. منحنی تـنش کـرنش $au_{i,t}$ ممكن است خطى يا غيرخطي باشد. اگر فرض بر رفتار غيرخطي و غيرالاستيك خاك باشد، معکوسهای تنش در هر لایه محاسبه و کنترل میشوند. -حرکت ورودی جهت محاسبه حرکت قاعدهٔ لایه خاک در زمان $t+\Delta t$ به کار گرفته می شود. حرکت در مرز لایه در زمان $t + \Delta t$ محسابه شده و برای پایین تا بالای کل لایه انتگرال گیری -می شود. سپس این روند از گام ۱ جهت تعیین پاسخ در گام زمانی بعد تکرار می شود. از آنجایی که سرعتهای ذرات در زمانهایی محاسبه میشوند که یک نیم گام زمانی با زمان مربوط

به بهترین تخمین تنش برشی تفاوت دارند، در روش صریح اگر گام زمانی خیلی بـزرگ باشـد ممکـن

است از نظر عددی ناپایدار گردد (یعنی اگر $\frac{\Delta t}{v_{ss}} < \Delta$) با بهره گیری از ایجاد محدودیت در مسأله تفاضلها میتوان یک فرمول تفاضل محدود ضمنی جهت جلوگیری از ایجاد محدودیت در مسأله پایداری تدوین نمود، در این صورت میتوان از گامهای زمان طولانی تر نیز استفاده کرد. اما فرمول ضمنی در هر گام زمانی به حل 1+*N* معادله همزمان منجر میشود (که خود به زمان زیادی برای مقادیر بزرگ *N* نیاز دارد). به هرحال پیشبینی اینکه محاسبات سریع روش صریح در تعداد زیادی گام زمانی یا محاسبات طولانی تر ضمنی در گامهای زمانی کمتر، کدام مناسب تر و از راندمان بالاتری برخوردار است اغلب بسیار مشکل است. غالباً در برنامههای کامپیوتری موجود برای تحلیل پاسخ

فصل چهارم

معرفی و ملاحظات مدلسازی و صحت سنجی نرم افزار

۴-1- مقدمه:

پارامترهای مربوط به تابع تشدید خاک شامل مشخصات دینامیکی و ضخامت خاک می باشد که توسط این دو مشخصه، پریود اصلی دینامیکی خاک محاسبه گردیده و بررسی های لازم در حوزه فرکانس با توجه به محتوای فرکانسی زلزلههای ورودی که نقش مهمی در پاسخ لرزهای لایه خاک دارد صورت میپذیرد.

جهت بررسی توابع تشدید، ابتدا مدل های خاکی در حالت میدان آزاد مورد آنالیز قرار داده و سپس ساختمانهای مورد نظر را روی همین مدل های خاکی قرار داده و سپس این مدل های خاک-سازه را مورد آنالیز دینامیکی قرار می دهیم. از این تحلیل ها می توان توزیع مقادیر دامنه فوریه، توابع تبدیل، طیف پاسخ و شتاب ماکزیمم را در زیر سازه و در نقاط مختلف عمق خاک نسبت به سنگ بستر بهدست آورد. پس از استخراج نتایج مربوط به حرکت سطح زمین، توابع تبدیل از تقسیم این حرکت به حرکت ورودی در حوزه فرکانس بدست خواهد آمد. در این بخش به معرفی کامل مشخصات لایه های خاکی، رکوردهای زلزله، سازه های مـدل شـده،نرم

افزار مورد استفاده، و نحوه کنترل نتایج آنالیز، اشاره خواهد شد.

۲-۴- معرفی لایه های خاکی:

مدلهای خاکی، دو بعدی و همگن فرض شده و دارای عرض ۴۰۰ متر و عمق های ۲۰ و ۴۰ متر به نمایندگی از خاکهای کم عمق و خاک های عمیق میباشد. طبقهبندی جنس ساختگاه بر اساس استاندارد ۲۸۰۰، برای زمینهای نوع ۲، ۳ و ۴ میباشد[۵]. مشخصات چهار نوع خاک مورد استفاده در جدول ۴-۱ آمده است. خاک AS معرف ماسه آبرفتی، خاک DS معرف ماسه متراکم، خاک NC معرف رس تحکیم یافته عادی، خاک OC معرف رس پیش تحکیم یافته میباشند. ضرایب پواسن به ترتیب ۴/۵۰، ۲/۱۰، ۲/۱۰ و ۲/۰ برای رس عادی تحکیم یافته، رس پیش تحکیم یافته سخت، ماسه آبرفتی و ماسه متراکم در نظر گرفته شده است[۵].

4-3- تعیین پریود و فرکانس اساسی ساختگاه:

جهت تعیین مدول برشی لایههای خاکی با چگالی ثابت، از نمودار شکل ۴-۱ استفاده گردیده است که گویای مدول برشی در سطح خاک و عمق مورد نظر میباشد. با توجه به همگن فرض کردن لایه های خاکی جهت تعیین مدول برشی معادل، پریود اصلی و سرعت موج برشی معادل خاک، طبق تحقیقات Dobry و همکاران (۱۹۷۶) بهشرح ذیل محاسبه گردیده است[۵۶]:

- (۱) سرعت موج برشی معادل AS و AS و DS و $V_{seq} = V_0 Z_{eq}^{P/2}$ محاسبه شده است که V_{seq} عمق معادل خاک میباشد که از برای عمقهای مورد مطالعه، محدودهی P، بین 100 تا ۱ و Z_{eq} عمق معادل خاک میباشد که از طریق نمودار شکل 1-7 استخراج شده است.
- ۲) در لایههای NC و OC، مدول برشی در سطح خاک و در عمق مورد نظر از نمودار شکل ۲–۳ و رابط استخراج و مدول برشی معادل، توسط Z_{eq} و Z_{eq} با استفاده از نمودار شکل ۲–۳ و رابط استخراج و مدول برشی معادل، توسط Z_{eq} و Z_{eq} با استفاده از نمودار شکل ۲–۳ و رابط معادل جراح و مدول برشی معادل، توسط و با توجه به رابطه $V_{seq} = \sqrt{\frac{G_{eq}}{\rho}}$, سرعت موج برشی معادل خاک به دست آمده است. (G_0 ، مدول برشی سطحی خاک و G_H ، محول برشی خاک در معادل معادل با در معادل با معادل برشی معادل برشی معادل برشی معادل برشی معادل محمول برشی معادل محمول برشی معادل معادل
- ۳) با در دست داشتن سرعت موج برشی معادل لایههای مورد نظر پریود و فرکانس اصلی با استفاده از رابطهی $T_s = \frac{1}{f_s} = \frac{4H}{V_{seq}}$ که این پارامترها برای مطالعه حاضر در جدول ۴-۱ و جدول ۲-۴

محاسبه شده است.

	Η	ρ	р	Z _{eq}	Z _{eq}	VSea	T_0	f_0	G _{eq}	υ	Е
	т	kg/m³		Н	m	m/s	sec	Hz	Мра		Мра
AS	20	2000	0.74	0.615	12.3	179	0.45	2.23	64.8	0.2	155.2
AS	40	2000	0.74	0.615	24.6	232	0.69	1.45	107.6	0.2	258.3
DS	20	2040	0.54	0.63	12.6	366	0.23	4.22	273.2	0.3	710.5
DS	40	2040	0.54	0.63	25.2	442	0.36	2.76	398.5	0.3	1036.2

جدول ۴-۱: مشخصات دینامیکی و مکانیکی خاک های AS و DS

	H m	ho kg/m ³	G ₀ Mpa	G _H Mpa	k	$rac{Z_{eq}}{H}$	z _{eq} m	V _{Seq} m/s	T_0 sec	f_0 Hz	G _{eq} Mpa	υ	E Mpa
NC	20	1590	1.2	30	0.2	0.6	12	108	0.74	1.35	18.48	0.45	53.6
NC	40	1590	1.2	65	0.14	0.6	24	158	1.02	0.98	39.48	0.45	114.5
OC	20	1937	40	80	0.7	0.68	13.6	186	0.43	2.32	67.2	0.35	181.4
OC	40	1937	40	110	0.61	0.66	26.4	209	0.76	1.3	86.2	0.35	232.7

جدول ۴-۲: مشخصات دینامیکی و مکانیکی خاک های NC و OC



شکل ۴-۱: چگونگی توزیع مدول برشی در عمق در پروفیلهای همگنNC ،DS ،AS و OC [۵۷]



شکل ۲۰۴: نحوهی محاسبه سرعت موج برشی معادل در پروفیل های AS و DS [۵۶]



شکل ۴-۳: نحوه ی محاسبه سرعت موج برشی معادل در پروفیل های NC و OC [۵۶]

4-4- معرفی سازه ها:

سیستم سازه های مورد استفاده قاب خمشی بین مسلح که شامل دو دهانه قاب ساختمان ۱۰ طبقه،۲۰ طبقه و ۳۰ طبقه و با طول دهانه ۱۰متر میباشد. ضخامت تیرها ۱۰۰×۵۰ سانتی متر میباشد. ستونهای این سازه ها از مقطع ۵۵×۵۵ سانتی متر از بالای سازه شروع شده و به ازای هر دو طبقه ۵ سانتی متر به ابعاد ستونها اضافه می گردد. به طوری که ستونهای طبقه اول و دوم سازه ی ۱۰ طبقه ۵۷×۵۷ سانتی متر، ۲۰ طبقه ۲۰۰×۱۰۰ سانتی متر و ۳۰ طبقه ۵۱×۵۸ سانتی متر ۱۰ طبقه ۵۷×۵۷ سانتی متر، ۲۰ طبقه ۲۰۰×۱۰۰ سانتی متر و ۳۰ طبقه ۵۲۱×۵۱ سانتی متر میباشد. ارتقاع طبقه اول همه ساختمان ها ۲۵ متر و بقیه طبقات ۲۶/۶ متر می باشد. شالوده این سازه ها به صورت گسترده و به عمق یک و نیم متر و عرض در صفحه ۳۰ متر می باشد. آماد[۵۸]. مشخصات بتن سازه در جدول ۴–۳ آمده است[۸۵]. ضرایب α و β ضرایب رابطه رایلی جهت محاسبه میرایی سازه میباشند. به نحوی که درصد میرایی در دو مود اول برابر ۵ درصد باشد. قاب ها به صورت میرایی سازه میباشند. به نحوی که درصد میرایی در دو مود اول برابر ۵ درصد باشد. قاب ها به صورت میرایی سازه میباشند. به نحوی که درصد میرایی در دو مود اول برابر ۵ درصد باشد. قاب ها به صورت میرایی سازه میباشند. به متوان بار مرده و زنده (DL+0.2L) بر روی هر طبقه اعمال شده و به مقدار [۵]. شایان ذکر است جهت نام گذاری مدل های مربوطه دو حرف اول لاتین معرف نوع خاک، عدد دو رقمی بعد آن معرف عمق خاک و دو رقم آخر تعداد طبقات ساختمان میباشد؛ به عنوان مثال، نماد DS4020، معرف خاک ماسهای متراکم با عمق ۴۰ متر و ساختمان موجود بر روی آن ۲۰ طبقه می باشد.

	Ѓс Мра	ρ kg/m ³	υ	$E=5000\sqrt{f_c}$ <i>Mpa</i>	ξ (/.)
بتن سازه	35	2400	0.2	27800	5

جدول ۴-۳: مشخصات مکانیکی بتن مورد استفاده جهت سازه



شکل۴-۴ : نمونه ای از مدلسازی سازه بر روی لایه خاک در نرم افزار ABAQUS



شکل۴-۵: توزیع بار مرده و بار وزن سازه در مدلسازی مفروض

4-5- معرفی زلزله های طرح:

در این مطالعه دو زلزله واقعی که مشخصات آنها در جدول ۴-۴ آورده شده، استفاده شده اند. معیار انتخاب این دو زلزله محتوای فرکانسی آنها می باشد. به طوری که زلزله های حوزه نزدیک دارای محتوای فرکانسی بالا بوده و کانون آن تقریباً در سطح زمین می باشد و زلزله های حوزه دور دارای محتوای پایین فرکانسی بوده و کانون آن معمولاً از سطح زمین دور است یا به عبارتی دیگر تغییر محتوای فرکانسی با فاصله به انتقال ماکزیمم طیف دامنه فوریه به سمت فرکانس های پایین تر (پریود بلند) منجر می شود؛ Seed و همکاران در سال ۱۹۷۹ نموداری جهت تعیین پریود اصلی زلزله بر حسب شدت زلزله و فاصله از محل گسل ارائه دادند[۱۸].



همان طور که در شکل ۴-۱ مشاهده می شود، با افزایش فاصله از گسل از حدود ۴۰ کیلومتر به بعد بر مقدار پریود اصلی افزوده می شود. پارامتر دیگری که در چگونگی محتوای فرکانسی موثر است، ضریب *V_{max}/a_{max} م*یباشد. معمولاً سرعتها و شتابهای ماکزیمم به حرکات با فرکانسهای مختلف وابسته هستند، بنابراین این ضریب

به محتوای فرکانسی حرکت بستگی خواهد داشت. همچنین وابستگی این ضریب با بزرگای زلزلـه و فاصله برای ساختگاه خاکی بهصورت زیر میباشد[۶۰].

(۱-۴) وابستگی ضریب
$$V_{max}/a_{max}$$
 با بزرگای زلزله (M، بزرگای زلزله) (۱-۴)

$$R^{0.23}$$
 وابستگی ضریب V_{max}/a_{max} با فاصله (R ، فاصله بر حسب کیلومتر) وابستگی ضریب (۲-۴)

این زلزلهها با توجه به تحلیل خطی با شتاب مبنای ۲g. همپایه شده و در نرم افزار به سـنگ بسـتر که همان لبه پایینی المان خاکی می باشد، اعمال شدهاند.

زلزله های طرح	a_{max}	<i>V_{max}</i> cm/sec	V_{max}/a_{max}	T ₀ sec	f ₀ Hz
Northridge	0.2	9.08	0.046	0.18	5.5
Chichi	0.2	179.9	0.917	0.58	1.72

جدول ۴-۴: مولفههای حرکت زلزلههای طرح











4-6- ملاحظات مدلسازی:

در این مطالعه مدل های خاک-سازه توسط نـرم افـزار المـان محـدود ABAQUS تحلیـل شـدهانـد. نرم افزار ABAQUS برنامهای بسیار توانمند می باشد که مبتنی بر روش اجزاء محدود بوده و قابلیت حل مسایل از یک تحلیل خطی ساده تا پیچیده ترین مدلسـازی غیرخطـی را دارا مـی باشـد. بـرای شبکه بندی اجزای محدود مدل های خاکی از المان ۴ گرهی کرنش صفحه ای اسـتفاده شـده است. میرایی خاک از نوع میرایی رایلی با تعریف ضرایب مربوطه (α وβ) درنظر گرفته شده است. مـاتریس میرایی برای در نظر گرفتن میرایی در کرنشهای بسیار کوچک که عملاً رفتار خاک خطی است، به کار میرود و در مدلسازی های عددی بهصورت ترکیبـی از جـرم و سـختی بـهصورت رابطـه زیـر بیـان میشود[۶۲]:

$$[C] = \alpha[K] + \beta[M] \tag{(Y-F)}$$

مقادير lpha و eta را مىتوان با استفاده از دو مد مشخص i , j بهصورت ذيل بهدست آورد.

$$\begin{bmatrix} \xi_i \\ \xi_j \end{bmatrix} = \frac{1}{4\pi} \begin{bmatrix} \frac{1}{f_i} & f_i \\ \frac{1}{f_j} & f_j \end{bmatrix} \begin{pmatrix} \alpha \\ \beta \end{pmatrix}$$
(f-f)

معمولاً در آنالیز پاسخ خاک فرکانس طبیعی مود مورد نظر از رابطه زیر محاسبه می شود: $f_n = \frac{V_s}{_{AH}}(2n-1)$, n = i, j (۵-۴)

که n شماره ی مد و f_n فرکانس طبیعی متناظر با آن مد است[۶]. ضرایب α و β میرایی رایلی جهت آنالیزهای دینامیکی میدان آزاد خاکهای مورد مطالعه به نحوی تعیین شدهاند که درصد میرایی در دو مود اول مدل خاکی برابر ۵ درصد باشد، که این مقادیر در جدول ۴-۵ آمده است. در ایـن مطالعـه رفتار خاک الاستیک فرض شده است. در تحلیل دینامیکی نمیتوان ماننـد تحلیـلهـای اسـتاتیکی از شرایط مرزی ثابت استفاده کرد، زیرا انرژی امواج ایجاد شده در اثر بار زلزله بـه محـیط برگشـت داده شده و شرایط تنش موجود را متغیر میسازند. از آنجاییکه از یک مدل با دامنه بزرگ به دلیل زمان محاسبات و نیاز به پردازشگرهای قوی نمی توان استفاده کرد، لذا از المان میراگر (ویسکوز) به عنوان مرز جاذب انرژی استفاده شده است. برای محاسبه مقادیر ضریب میرایی المانهای میراگر از رابطه زیر استفاده و در جدول ۴-۵ گنجانده شده است.

 $C_s = \rho V_s A$ به طوری که A سطح تحت پوشش هر کدام از المان های میراگر می باشد [۶۳]. کف مدل های خاکی که به منزله سنگ بستر می باشد در تمام جهات به غیر از جهت اعمال نیروی زلزله مقید شده است. ضریب اصطکاک بین خاک و پی سازه ۲۰ فرض شده است. نحوهی تقسیم بندی ساختار المان ها ممکن است بر پاسخ غیرخطی المانهای محدود تاثیر گذارد. به خصوص بهره گیری از شبکه های بزرگ از المانهای محدود سبب فیلتر شدن مولفه های با فرکانس بالا که طول موج کوتاه آنها قابل مدل کردن با نقاط گرهای با فواصل زیاد نمی باشد می گردد؛ لـذا در این مطالعه بزرگترین بعد هر المان یک پنجم کوتاهترین طول موج ($\frac{sy}{fmax} = K$) در نظر گرفتـه شـده است[۶۴]. با توجه به تحلیل پاسخ لرزهای زمین بیشترین فرکانس تحلیل ۲۰ هرتز می باشد و کمترین سرعت موج برشی در مدل های خاکی ۱۰ m/s می باشد در این صورت ابعاد المان در ناحیه تحلیل،

	Н	ρ	$V_{S_{eq}}$	f_1	f_2	a	ß	C_s
	m	kg/m³	m/s	Hz	Hz	u	Ρ	kg/s
AS	20	2000	179	2.23	6.69	1.06	0.00177	720000
AS	40	2000	232	1.45	4.35	0.68	0.00274	1856000
DS	20	2040	366	4.22	12.66	1.98	0.00095	1370880
DS	40	2040	442	2.76	8.28	1.301	0.000144	3606720
NC	20	1590	108	1.35	4.05	0.636	0.00295	343440
NC	40	1590	158	0.98	2.94	0.465	0.00403	1004880
OC	20	1937	186	2.32	6.96	1.095	0.0017	720564
OC	40	1937	209	1.3	3.9	0.618	0.00303	1627080

جدول ۴-۵: مقادیر ضرایب میرایی رایلی و ضرایب مرز جاذب در مدلهای خاکی



شکل ۴-۹: مدلسازی مرز جاذب جهت جلوگیری از انعکاس موج لرزه ای به داخل مدل خاکی

۴-۷- صحت سنجی عملکرد نرم افزار:

جهت صحت سنجی مدلسازی های مورد نظر برای ارزیابی پاسخ لرزهای سطح آزاد زمین، از نرم افزار DEEPSOIL، که یک نرم افزار یک بعدی تحلیل دینامیکی پاسخ زمین (با فرض انتشار عمودی موج برشی) میباشد، استفاده شده است[۶۵].جهت حرکت لرزهای از شتابنگاشت زلزلهی سال ۱۹۸۹ Loma Preita، که در ساختگاه Gilroy، ثبت گردیده، استفاده شده است که مشخصات آن به شرح جدول ۴-۶ می باشد. تابع تبدیل نیز با تقسیم پاسخ سطح آزاد به حرکت ورودی در حوزه فرکانس به دست آمده و با فرمول ارائه شده توسط Kramer (۱۹۹۶) [۶]، مقایسه شده است.

0,	•					
<u>ا:اد</u>	a _{max}	V _{max}	V_{max}/a_{max}	T_0	f_0	
(4,5)	g	cm/sec	sec	sec	Hz	
Loma Preita- Gilroy	0.44	33.9	0.078	0.38	2.63	

جدول ۴-۴: مولفههای حرکت زلزلهی Loma Preita- Gilroy جهت صحت سنجی





شکل ۴-۱۰: نمودارهای شتابنگاشت، دامنه فوریه و طیف پاسخ زلزله Loma Preita- Gilroy

فصل پنجم

نتایج عددی و بحث و بررسی

۵-۱- مقدمه

در این فصل، نتایج حاصل از آنالیز به صورت زیر ارائه شده است:

- ابتدا نتایج مربوط به صحت سنجی مدلسازی با برنامه DEEPSOIL در راستای پاسخ سطح آزاد زمین، برای لایههای مختلف خاک شامل شتاب، طیف پاسخ شتاب و در نهایت با تقسیم پاسخ حرکت محکم محکم ازاد حاصل از تحلیل نرم افزار ABAQUS ، به حرکت ورودی در حوزه فرکانس، تابع تبدیل محاسبه و با تابع تبدیل برنامه DEEPSOIL مقایسه شده است.
 - بررسی مقادیر تابع تبدیل برحسب جنس خاک و ضخامتهای ۲۰ و ۴۰ متر
 - بررسی مقادیر تابع تبدیل بر حسب جنس، ضخامت و نوع سازههای موجود بر روی آن
- بررسی مقادیر شتاب حداکثر برحسب نوع حرکت لرزه ای، جنس خاک، ضخامت و سازه های موجود بر روی آن بر حسب عمق
- بررسی مقادیر پاسخ شتاب برحسب نوع حرکت لرزهای، جنس خاک، ضخامت و سازههای موجود بر روی آن بر حسب عمق

5-2- بررسی نتایج

5-2-1- نتایج مربوط به صحت سنجی

۵−۲−۱−۱−۱ تابع تبدیل

 در لایه ۲۰ متری، (شکل ۵–۱)، در مود اول و دوم دامنه فرکانس حاصل از تحلیل اختلاف ناچیزی با نرم افزار DEEPSOIL داشته ولی در خصوص تعیین فرکانس مود اول (فرکانس تشدید) که اساسی ترین فرکانس از نظر انرژی میباشد، در خاک DS20، فرکانس مود اول حاصل از تحلیل کمی به سمت فرکانس بالا هدایت شده است، که علت آن را میتوان در سرعت بالای موج برشی در لایه خاک و در نتیجه انتشار مایل امواج برشی دانست که در نـرم افزار DEEPSOIL فرض بر انتشار قائم امواج میباشد.

- در لایه ۴۰ متری، (شکل ۵-۲)، مقادیر دامنه در مود اول کمتر از مقادیر حاصل از نرم افزار DEEPSOIL میباشد که میتوان علت آن را با توجه به ضخامت لایهها در میرایی هندسی و کاهش انرژی واحد بر حجم حاصل از شعاع انتشار دانست که در نرم افزار DEEPSOIL میرایی هندسی در نظر گرفته نمیشود و خاک به صورت یک ستون خاکی با جرم و فنر و میراگر حاصل از میرایی مصالح مدل میشود.
- در خصوص مقدار فرکانس مود اول تنها در DS، اختلاف وجود دارد که علت در را میتوان در سرعت بالای موج برشی در این لایه در نتیجه انحراف انتشار موج لرزهای دانست.
- با توجه به موارد فوق می توان علت اختلاف اندک در پاسخ شتاب سطح آزاد نرم افزار ABAQUS و DEEPSOIL در دامنه و مقدار فرکانس مود اول دانست که بستگی به مدلسازی و فرضیات نرم افزار DEEPSOIL می باشد.



شکل ۵-۱ : توابع تبدیل حاصل از تحلیلهای مختلف در مدلهای خاکی با ضخامت ۲۰ متر



۵-۲-۱-۲- طیف پاسخ شتاب

در لایه ۲۰ و ۴۰ متری، با توجه به توضیحات مربوط به دامنه و فرکانس مود اصلی در قسمت
 تابع تبدیل می توان اختلاف اندک پاسخ شتاب، بین تحلیل نرم افزار ABAQUS و نرم افزار
 DEEPSOIL را توجیه کرد. (شکل ۵-۳ و شکل ۵-۴)



شکل ۴-۵ : نمودار طیف پاسخ حاصل از نتایج DEEPSOIL و ABAQUS در مدل های خاکی با ضخامت ۴۰ متر

۵-۲-۱-۳- پاسخ سطح آزاد

- در لایه ۲۰ متری، (شکل ۵-۵) نتایج حداکثر شتاب حاصل از تحلیل با نرم افزار ABAQUS جوابهای واقع بینانهای با نرم افزار DEEPSOIL به دست آمده که تنها در خاک DS20 جواب تحلیل کمی بیشتر از نرم افزار DEEPSOIL می باشد که تغییرات مقدار و دامنه فرکانس های بدست آمده در دو تحلیل انجام شده می توان لزوم توجه به محتوای فرکانسی حرکت لرزه ای را مهم تلقی نمود.
- در لایه ۴۰ متری، (شکل ۶-۵) جواب حاصل از تحلیل با نرم افزار ABAQUS کمی اختلاف
 داشته که اهمیت بررسی محتوای فرکانسی را بیشتر می کند.





طی زلزلهی Loma prieta

۵-۳-۵ مقادیر تابع تبدیل برحسب جنس خاک و ضخامتهای ۲۰ و ۴۰ متر

۵-۳-۱- لایه های خاکی با ضخامت ۲۰ متر

- در خصوص فرکانس تشدید، بیشترین فرکانس مربوط به لایه خاک DS20، با توجه به بالا بودن
 مدول برشی و در نهایت سرعت موج برشی میباشد. (شکل ۵-۷)
- AS20 و DS20 اسبت به OC20 و OC20 و OC20 و OC20 و DS20 و OC20 و AS20
 کمتر میباشد(شکل ۵-۷)؛ که دلیل آن را میتوان در مدول برشی پایین و در نهایت کرنشهایی به نسبت بیشتر با توجه به نسبت پواسن در راستای اتلاف انرژی موج برشی دانست.



۵-۳-۲- لایه های خاکی با ضخامت ۴۰ متر

- با توجه به افزایش ضخامت لایههای خاک نسبت به لایهی ۲۰ متری، فرکانس تشدید به سمت فرکانس کمتر حرکت کرده است تا امواجی با طول موج بالا را تشدید کند. (شکل ۵-۸)
- در خصوص دامنه، با افزایش ضخامت روند کاهش دامنه با توجه به مدول برشی در تمامی خاک مانند لایه ۲۰ متری صادق است، ولی با توجه به روند کاهشی دامنه، کاهش دامنه در لایه ۴۰ متری نسبت به لایه ۲۰ متری نیز وجود دارد که علت را میتوان به میرایی شعاعی نسبت داد به طوری که انرژی واحد بر حجم به خاطر شعاع انتشار بالا باعث کاهش دامنه در تمامی لایه های خاکی نسبت به لایه ۲۰ متری گردیده است. (شکل ۵-۸)



5-4- مقادیر تابع تبدیل بر حسب جنس، ضخامت و نوع سازههای موجود بر روی آن

5-4-1- لایه های خاک با ضخامت ۲۰ متری

AS -۱-۱-۴-۵ خاک

- با توجه به اینکه مود اول فرکانسی در خاک بیشترین حجم انرژی موج را دارا میباشد، در سازه ۱۰ طبقه، پهنای فرکانس مود اول دارای یک شکستگی کوچک می باشد که در یک فرکانس خاص باعث افت انرژی موج برشی گردیده است که در نهایت باعث کاهش سطح دامنه فرکانس شده است که علت را میتوان به اتلاف انرژی جهت مقابله با نیروی اینرسی سازه در مود ارتعاشی مربوطه دانست یا به عبارتی ساده تر انرژی موج تبدیل به انرژی جنبشی سازه در مود ارتعاشی مربوطه گشته است. (شکل ۵-۹)
- در سازه ۲۰ طبقه، هیچ گونه شکستگی پهنای موج وجود ندارد و تنها سطح دامنه فرکانس مقداری کاهش پیدا کرده است که ناشی از جذب اندک انرژی توسط سازه در محدوده فرکانس غالب شده است. سازه ۳۰ طبقه، محدوده فرکانس دارای یک شکستگی متقارن می باشد و باعث کاهش چشمگیر دامنه مود اول شده است، و این اخلاف فاز مربوطه را میتوان به یاسخ فرکانسی توام خاک و سازه در محدوده فرکانسی مورد نظر دانست. (شکل ۵-۹)
- در مود دوم فرکانس، در تمامی مدل ها، سازه باعث کاهش دامنه فرکانس ارتعاش شده است، با توجه به اینکه مود دوم ارتعاش خاک با مود ارتعاش سازهها فاصله داشته و نیز در یک سازه در فرکانسهای بالا اثر جرم مدی ارتعاش کاهش یافته و جذب انرژی موج به سختی سازه مرتبط می شود. یعنی هرچه سازه شکل پذیرتر باشد جذب انرژی بالایی به صورت نسبی خواهد داشت، که با توجه به سختی نسبی بالای سازه ۱۰ طبقه، کمترین جذب انرژی و سازه ۳۰ طبقه با سختی نسبی کم، بیشترین جذب انرژی موج برشی را در پی خواهد داشت. (شکل ۵-۹)



DS خاک -۲-۱-۴-۵

 با توجه به ضخامت کم لایه و موج برشی بالا این نوع خاک محدوده فرکانس غالب به سمت فرکانس بالا می باشد که از مود اصلی ارتعاش سازه ها فاصله دارد. و تنها در سازه ۱۰ طبقه با توجه به پریود پایین سازه، در بخش کوچکی از دامنه در محدوده فرکانس غالب شکستکی اندکی رخ داده است. در سازه ۲۰ طبقه دامنه موج افزایش پیدا کرده است که نشان از تشدید فرکانس نوسان سازه با فرکانس غالب خاک میباشد. (شکل ۵-۱۰)



شکل ۵-۱۰ :تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدل خاکی DS20
NC خاک -۳-۱-۴-۵

- در سازه ۱۰ طبقه، (شکل ۵-۱۱)، با توجه به همپوشانی فرکانس مود اصلی ارتعاش سازه با فرکانس غالب دامنه تشدید افزایش پیدا کرده است.
- در سازه ۲۰ طبقه، (شکل ۵–۱۱)، با توجه به محدوده پریود سازه با فرکانس غالب، تغییر
 چندانی در دامنه تشدید به وجود نیامده است.
- در سازه ۳۰ طبقه، (شکل ۵–۱۱)، با توجه به محدوده پایین فرکانسی ارتعاش سازه و هم فاز بودن حرکت، افزایش دامنه در سطح انرژی موج به وجود آمده است و با توجه به نسبت پوآسن بالا و چگالی پایین این نوع خاک شامل اثرات اندرکنشی اینرسی گردیده و سازه فرکانس اساسی خاک را کمی پایین آورده است.



0C خاک -۴-۱-۴۵

با توجه به مشخصات دینامیکی این خاک با خاک AS20، (شکل ۵-۱۲) و مشابه بودن فرکانس



غالب این خاک ها، توابع تبدیل با اختلاف بسیار جزئی، رفتاری تقریبا شبیه به هم دارند.

۵-۲-۴-۵ لایه های خاک با ضخامت ۴۰ متری

- در خصوص سطح دامنه تشدید، با توجه به افزایش ضخامت نسبت به لایه ۲۰ متری و بدست آمدن فرکانس غالب پایین و همپوشانی این فرکانس با فرکانس مود اساسی سازه ۳۰ طبقه، بیشترین تاثیر در تشدید پاسخ را این سازه ایفا نموده است جز در DS40، (شکل ۵-۱۳)، به خاطر داشتن فرکانس غالب بالاتر از مود ارتعاش اصلی این سازه.
- در این لایه (شکل ۵-۱۳)، به خاطر وزن بالای سازه ۳۰ طبقه و افزایش جرم واحد بر سطح توزیع اضافه تنش در عمق، با توجه به افزایش ضخامت مدل خاکی، مود اول که نقش مد جرمی را ایفا می کند، فرکانس غالب خاک اندکی کم شده است و دامنه آن با توجه به پریود بالای سازه ۳۰ طبقه و هم فازی حرکت سازه در فرکانس مورد نظر (فرکانسهای پایین) افزایش پیدا کرده است. در مدل DS40، (شکل ۵-۱۳)، با توجه به سختی بالای خاک تغییر فرکانس مود اول نام مود اول که نقش مد اول که نقش مد جرمی مازه است. در مدل مازی مود اول که نقش مود اول



شکل ۵-۱۳ :تغییرات توابع تبدیل با حضور سازه ۱۰، ۲۰ و ۳۰ طبقه در مدلهای خاکی ۴۰ متر

6-6- بررسی مقادیر شتاب حداکثر برحسب نوع حرکت لرزه ای، جنس خاک، ضخامت

و سازه های موجود بر روی آن بر حسب عمق

همان طور که در فصل قبل عنوان گردید، زلزله ی Chichi، دارای محتوای فرکانسی پایین و طیف پاسخ همواری میباشد، (شکل ۵-۸)، که در محدوده فرکانسی ۴ تا ۵ و ۱/۴ تا ۱/۶ هرتز بیشترین پاسخ شتاب را دارد، در زلزله یNorthridge محتوای فرکانسی بالا و بیشینه ی شتاب طیف پاسخ، در محدوده ی ۵ تا ۵/۵ هرتز میباشد،(شکل ۵-۷)، که با توجه به فرکانس تشدید لایههای مختلف و مدلهای خاکی گوناگون هم پوشانی این محدوده ی فرکانسی با فرکانس تشدید هر یک از مدلها، در بیشینه شتاب تاثیر به سزایی داشته که اثرات ساختگاهی را با توجه به عمق و جنس خاک میتوان درک کرد. همچنین در خصوص سازه های مستقر، همچنان که در بخش قبلی توابع تشدید بررسی گردید ارتعاشات و دامنه حرکت سازهها با توجه به مشخصات دینامیکی آنها در جذب انرژی موج برشی، میتوان چگونگی تغییر پاسخ در بیشینه شتاب را توضیح داد، به طوری که ملاحظه می شود، سازه ۳۰ طبقه به خاطر داشتن جرم بالا و سختی پایین و شکل پذیری بالا، باعث کاهش شتاب ماکزیمم خاک

بیشینه شتاب در عمق لایه خاک مخصوصاً در لایه های نرم متناسب با فرکانس بارگذاری زلزله می باشد، بهطوری که در زلزله Northridge با فرکانس بالا و همپوشانی آن با فرکانس تشدید خاک با توجه به عمق، این مقادیر متغیر میباشند که این تغییرات مربوط به طول موج عبوری حاصل از بارگذاری در عمق لایه خاکی میباشد، با توجه به تغییر فرکانس تشدید در مدلهای خاکی بهجز مدل DS با حضور سازه ۳۰ طبقه، مقادیر شتاب در عمق لایه نسبت به مدلهای خاکی بدون حضور سازه دچار تغییراتی شده است (شکل ۵-۱۴ و شکل ۵-۱۵) که علت آن تغییر طول موج فرکانس تشدید می باشد. نمونه قابل محسوس آن را میتوان در مدل 0040 و 004000، (شکل ۵-۱۵)، NC20 و NC2030، (شکل ۵-۱۴) و همچنین NC40 و NC4030 ، (شکل ۵-۱۵)، در زلزله Northridge مشاهده نمود.



شکل ۵-۱۴ : بیشینهی شتاب در راستای عمق در مدلهای خاکی ۲۰ متر طی زلزلههای Northridge و Chichi



شکل ۵-۱۴ : (ادامه)



شکل ۵-۱۵ : بیشینهی شتاب در راستای عمق در مدلهای خاکی ۴۰ متر طی زلزلههای Northridge و North



شکل ۵–۱۵ : (ادامه**)**

6-6- بررسی مقادیر پاسخ شتاب برحسب نوع حرکت لرزهای، جنس خاک، ضخامت و سازههای موجود بر روی آن بر حسب عمق:

۵-۶-۱- لایه ۲۰ متری

۸orthridge زلزله –۱−۱−۶–۵

- در مدل AS20، (شکل ۵-۱۶)، علاوه بر تشدید پریود غالب، باعث افزایش پاسخ در پریودهای بالا شده است و با حضور سازه این پاسخ ها کاهش پیدا کرده، که با وجود سازه ۳۰ طبقه به کمترین حد خود رسیده است، در پریود های بالا، سازه ۱۰ طبقه بیشتر از سایر سازهها باعث افزایش دامنه پاسخ شده است که در بخشهای قبل به مسئله حضور سازه با توجه به مشخصات دینامیکی در کاهش و افزایش دامنه پاسخ توضیحات ارائه شده است.
- مدل DS20، (شکل ۵-۱۶)، باعث افزایش پاسخ در پریود غالب بارگذاری شده است که حضور سازه باعث کاهش دامنه این تشدید گردیده است.
- مدل NC20، (شکل ۵-۱۶)، باعث افزایش پاسخ در پریود غالب بارگذاری و کمی در پریودهای بالا گردیده که حضور سازه در طبقات ۱۰ و ۲۰ در پریود بالا باعث افزایش دامنه و در سازه ۳۰ طبقه دامنه تشدید کاهش و به سمت پریودهای بالا میل کرده است.
- مدل OC20، (شکل ۵-۱۶)، افزایش پاسخ در پریود غالب بارگذاری و کمی در پریودهای بالا
 گردیده که حضور سازه در طبقات ۱۰ و ۲۰ در پریود بالا باعث افزایش دامنه در این محدوده
 گردیده است.



Chichi زلزله -۲-۱-۶-۵

- در مدل AS20، (شکل ۵-۱۷)، باعث افزایش دامنه پاسخ در پریودهای بالا شده است، که حضور سازه ۳۰ طبقه کاهش چشمگیری در پاسخ این بارگذاری شده است.
- مدل DS20، (شکل ۵-۱۷)، باعث افزایش پاسخ در پریودهای کوتاه شده است که حضور سازه نقش خیلی کمی در کاهش دامنه پاسخ داشته است.
- مدل NC20، (شکل ۵-۱۷)، باعث افزایش پاسخ در پریودهای بالا گردیده است که در سازه ۱۰ طبقه با تاثیر بسیار اندک باعث افزایش پاسخ نسبت به سازه ۲۰ طبقه داشته است ولی با حضور سازه ۳۰ طبقه کاهش این دامنه بسیار بالا می باشد.

 مدل OC20، (شکل ۵-۱۷)، در این مدل با افزایش سطح دامنه پاسخ در پریودهای پایین کاهش سطح دامنه پاسخ با حضور سازه ۱۰ و ۲۰ طبقه بسیار جزئی می باشد ولی در سازه ۳۰ طبقه علاوه بر انتقال بیشینه پاسخ به سمت پریودهای بالا کمی سطح پاسخ را نیز کاهش داده است.



۵-۶-۲- لایه ۴۰ متری

Northridge زلزله –۱–۲–۶

 مدل AS40، (شکل ۵-۱۸)، باعث افزایش پاسخ در پریود غالب بارگذاری و پریود های بالا شده است که حضور سازه باعث کاهش دامنه این تشدید گردیده است. که سازه ۳۰ طبقه باعث کاهش پاسخ کمتر از پاسخ بارگذاری گردیده است.

- مدل DS40، (شکل ۵-۱۸)، در این مدل علاوه بر تشدید پریود غالب زلزله پریودهای بالا نیز
 دارای بیشینه پاسخ گردیده اند.
- مدل NC40، (شکل ۵-۱۸)، این مدل پاسخ بار گذاری زلزله را کاملا کاهش داده و پریودهای بالا نیز با افزایش پاسخ همراه بوده است. که حضور سازه باعث کاهش این پاسخ ها گردیده است. که این اثر کاهش در پریودهای بالا بسیار ناچیز می باشد.
- مدل OC40، (شکل ۵-۱۸)، در این مدل ما شاهد افزایش پاسخ بارگذاری در سطح آزاد و حضور سازه ۱۰ و ۲۰ طبقه در پریود غالب بارگذاری و همچنین در پریودهای بالا بوده ولی در سازه ۳۰ طبقه کاهش چشمگیر پاسخ بارگذاری در پریود غالب بارگذاری می باشیم.



شکل ۸-۵ : نموادر طیف پاسخ در مدل های خاکی ۴۰ متر طی زلزلهی Northridge

Chichi زلزله -۲-۲-۹

- در مدل AS40، (شکل ۵-۱۹)، باعث افزایش دامنه پاسخ در پریودهای بالا شده است ولی
 حضورر سازه ۱۰ و ۲۰ طبقه تاضیر چندانی در کاهش سطح پاسخ نداشته است ولی حضور سازه
 ۳۰ طبقه کاهش در پاسخ این بارگذاری شده است.
- مدل DS40، (شکل ۵-۱۹)،باعث افزایش پاسخ در دو محدوده فرکانسی شده است. که حضور سازه بر روی مدل در سازه ۳۰ طبقه باعث کاهش جزئی پاسخ در محدوده پایین و افزایش آن در محدوده پریود بالا گردیده است.
- مدل NC40، (شکل ۵-۱۹)، در این مدل افزایش چندانی در بیشینه پاسخ در بارگذاری این زلزله وجود نداشته و پریودهای بالا با افزایش کمی تشدید شده و در سازه ۳۰ طبقه سطح این پاسخ در این این محدوده افزایش یافته است.
- مدل OC40، (شکل ۵-۱۹)، با توجه به افزایش پاسخ در یک محدوده فرکانسی، حضور سازه تاثیر
 چندانی در کاهش این سطح پاسخ نداشته ولی سازه ۳۰ طبقه این فرکانس را به سمت فرکانس
 کم انتقال داده است.



فصل ششم

نتیجه گیری و ارائه پیشنهاد

-1-6 نتیجه گیری:

- در صحت سنجیهای انجام شده، تنها در ماسه متراکم، مقدار فرکانس تشدید با اختلاف اندکی بیشتر از نتایج حاصل از نرم افزار DEEPSOIL، گردید که لازم است این اختلاف جهت تحلیل پاسخ زمین با نرم افزار DEEPSOIL، در خاکهایی با مدول برشی بالا در نظر گرفته شود. با افزایش ضخامت مدلهای خاکی و تاثیرات میرایی شعاعی سطح دامنه تشدید کاهش پیدا کرده که در نرم افزار DEEPSOIL، این کاهش دامنه وجود ندارد و پاسخ سطح آزاد زمین با تحلیل های انجام شده با نرم افزار ABAQUS، تفاوت دارد.
- در یک ضخامت یکسان از مدلهای خاکی بیشترین مقدار فرکانس تشدید مربوط به
 ماسه متراکم و کمترین آن مربوط به رس عادی تحکیم یافته می باشد.
- با افزایش ضخامت خاک (یک خاک مشابه)، در هر یک از مدلهای خاکی مقدار و سطح دامنه فرکانس تشدید کاهش پیدا میکند که در تحلیل های لرزهای با توجه به گودبرداری و خاکریزی ساختگاه می تواند حایز اهمیت باشد.
- در خصوص سطح دامنه فرکانس تشدید در یک ضخامت یکسان، کمترین مقدار مربوط به رس عادی تحکیم یافته میباشد که با بالا بردن نسبت پیش تحکیمی میتوان مقدار فرکانس تشدید را به سمت فرکانسهای بالا هدایت کرد.
- حضور سازه بر روی خاک می تواند پاسخی متفاوت از نظر حرکت نسبت به پاسخ سطح آزاد زمین در تحلیل دینامیکی خاک ایجاد کند. این تغییرات به خاطر اثرات اینرسی و سختی سازه که در تغییرات محتوای فرکانسی ارتعاش سازه نقش به سزایی را ایفا می کند. به طوری که سازه ۳۰ طبقه بیشترین تاثیر را در مقدار و دامنه فرکانس تشدید داشته است.
- سازه ۳۰ طبقه بر روی ماسه متراکم کمترین تاثیر در مقدار فرکانس تشدید نسبت به حالت بدون بار و بیشترین کاهش دامنه فرکانس تشدید در لایه ۲۰ متری داشته است.

- هر یک از سازه ها دارای فرکانس های ارتعاشی متفاوتی می باشند به طوری که سازه های کوتاه پریود کوتاه و سازه های بلند پریود بالایی دارند، که با توجه به جرم، سختی و شکل پذیری آنها در انواع مودهای ارتعاشی در تابع تشدید خاک دچار تغییراتی مینمایند که این تغییرات متناسب با جرم و سختی سازه و فرکانس غالب خاک می باشد. که در لایه های ۴۰ متری سازه ۳۰ طبقه در همه مدل های خاکی به غیر از ماسه متراکم مقدار فرکانس تشدید را کاهش داده است.
- حضور سازه در تمامی مدل های خاکی باعث کاهش سطح دامنه مود دوم فرکانس تشدید
 گردید.
- در تمامی موارد حضور سازه بیشینه شتاب را در سطح زمین کاهش داده که برآورد میزان نیروی برش در تحلیل استاتیکی معادل میتواند مورد توجه قرار گیرد و علت نیز مقاومت سازه در برابر حرکت سطح آزاد با توجه به نیروی اینرسی سازه می باشد.
- در لایههای نرم با کاهش مقدار فرکانس غالب با توجه به وزن سازه ۳۰ طبقه، الگو شتاب
 ماکزیمم در عمق دچار تغییرات می شود که این تاثیر در سازه های زیر زمینی مانند تونل و
 لوله های مدفون می تواند حایز اهمیت باشد.
- وزن بالای سازه های بلند باعث تغییرات مشخصات دینامیکی خاک می شود می تواند توابع
 تشدید خاک را دچار تغییرات نماید و در تعیین پاسخ زمین مهم باشد.
- در بررسیهای انجام شده مشخص شد با توجه به همپایه کردن شتابها، محتوای فرکانس متفاوت زلزلههای طرح، شتابهای ماکزیمم متفاوتی در عمق لایه خاکی ایجاد میکند که میتواند اثرات غیرخطی خاک را در کاهش پاسخ لرزهای خاک تحت شعاع قرار دهد. محتوای فرکانسی زلزله با توجه به فاصله از گسل و بزرگای زلزله و نیز ضریب *K_{max}/a_{max} ک*ه تاثیر بهسزایی در محتوای فرکانسی دارد، در استاندارد ۲۸۰۰ (آیین نامه طراحی لرزهای ساختمان) لحاظ نشده است.

۲-۶- ییشنهادات

- با توجه به اهمیت طراحی لرزه ای سازهها، تعیین پاسخ لرزه ای سطح خاک توام با حضور سازه با توجه به ویژگی دینامیکی سازه (اندرکنش حاک و سازه) انجام پذیرد.
- تهیه یک پهنهبندی لرزهای فرکانسی برحسب فرکانس غالب با توجه به مطالعات گسل
 V_{max}/a_{max} شناسی و فاصله ساختگاه از گسل و نیز استفاده از روابط کاهندگی و ضریب *V_{max}/a_{max}* جهت تعیین فرکانس غالب
- بهسازی خاک جهت تغییر فرکانس غالب خاک با توجه به مطالعات فرکانسی زلزله های طرح
- تغییر محتوای فرکانسی سازهها با استفاده از سیستمهای رایج جذب انرژی و کاهش پریود
 سازه با توجه به فرکانس زلزلههای طرح و فرکانس غالب خاک
- همچنین جهت مطالعات آتی پیشنهاد می گردد، اثر سازه های زیرزمینی با و بدون حضور سازه بر توابع تشدید خاک، همچنین اثر دو سازه بلند مجاور هم و بررسی توابع تشدید بین دو سازه و در نهایت اثر سازه با و بدون حضور جداگر لرزهای در توابع تشدید خاک مورد مطالعه و بررسی قرار گیرد.

فهرست مراجع

[1].Boussinesq, J. (1885). Application des potentiels à l'étude de l'équilibre et du mouvement des solides élastiques, Paris: Gauthier-Villars,

[2]Westergaard, H.M (1938). A Problem of Elasticity Suggested by aProblem in Soil Mechanics, "Contributions to Mechanics of Solids, Timoschenko 60th Anniversary Vol., The MacMillan Co., New York, N.Y.

[3].Dobry, R. and Vucetic, M. (1987). "Dynamic properties and seismic response of soft clay deposits", Proceedings, International Symposium on Geotechnical Engineering of Soft Soils, Mexico City, Vol. 2, pp. 51-87.

[4].Ishibashi, I. (1992). Discussion to "Effect of soil plasticity on cyclic response," by M. Vucetic and R. Dobry, Journal of Geotechnical Engineering, ASCE, Vol. 118, No. 5, pp. 830-832.

[5].Vucetic, M. and Dobry, R. (1991). "Effect of soil plasticity on cyclic response," Journal of Geotechnical Engineering, ASCE, Vol. 117, No. 1, pp. 89 107.

[6].Kramer, S.L. (1996). Geotechnical Earthquake Engineering, Prentice Hall, Upper Saddle River, New Jersey, 653 pp.

[7].Wolf, J. P (1985) Dynamic Soil Structure Interaction, Prentice-Hall. Englewood Cliffs, NJ

[8].Clough RW and Penzien J (1993) Dynamics of Structures, 2nd Ed., McGraw-Hill Book Company, New York

[9].Dickenson, S.E, (1994) "The dynamic response of soft and deep cohesive soils during the Loma Prieta earthquake of October 17, 1989", Ph.D. Dissertation, Univ. of California, Berkeley

[10].Chang, S.W. "Seismic response of deep stiff soil deposits", Ph.D. Dissertation, Univ. of California, Berkeley, 1996.

[11].Chang, S.W., Bray, J.D., and Seed, R.B. (1996) "Engineering implications of ground motions from the Northridge earthquake", Bull. Seism. Soc. Am., Vol. 86, pp. 270-288,.

[12].Stone WC, Yokel FY, Celebi M, Hanks T, Leyendecker EV (1987) Engineering aspects of the September 19, 1985 Mexico earthquake. NBS Building Science Series 165, National Bureau of Standards, Washington, D.C. 207

[13] Seed, R.B., Dickenson, S.E., Reimer, M.F., Bray, J.D., Sitar, N., Mitchell, J.K., Idriss, I.M., Kayen, R.E., Kropp, A., Harder, L.F., And Power, M.S. Preliminary report on the principal

geotechnical aspects of the October 17, 1989 Loma Prieta Eartjqiale- Re`prt ICB/EERC-90/05.

Earthquake Engineering Research Center, University of Californi, Berkeley, 137 pp,1990.

[14] Idriss, I. M., and Seed, H. B., 1968, Analysis of ground motions during the 1957 San Francisco earthquake: Seismol. Soc. America Bull., v. 58, p. 2013-2032.

[15] Romo, M. P. and H. B. Seed (1986). Analytical modeling of dynamic soil response in the Mexico earthquake of September 19, 1985. Proc. International Conference on the 1985 Mexico earthquakes, Mexico.

[16] Seed, R.B., S.E. Dickenson, et al. 1990. "Preliminary Report on the Principal Geotechnical Aspects of the October 17, 1989 Loma Prieta Earthquake," Earthquake Engineering Research Center, University of California, Berkeley, p. 137.

[17] Seed, H.B., Ugas, C., and Lysmer, J. "Site dependent spectra for earthquake-resistant design", Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 66, No. 4, pp. 1323-1342, 1976.

[18]. Seed H. B., Idriss I. M., "Influence of soil conditions on ground motions during earthquakes", University of California, Institute of Transportation and Traffic Engineering, Soil Mechanics Laboratory (1969).

[19]. Hardin B. O., Drnevich, V. P., "Shear modulus and damping in soils: Measurement and parameter effects (Terzaghi Leture)", Journal of the soil mechanics and foundations division, 98(6) (1972) 603-624.
[20]. Idriss I. M., Seed H. B., "An analysis of ground motions during the 1957

San Francisco earthquake", Bulletin of the Seismological Society of America, 58(6) (1968) 2013-2032. [21]. Chin B. H., Aki K., "Simultaneous study of the source, path, and site effects on strong ground motion during the 1989 Loma Prieta earthquake: a preliminary result on pervasive nonlinear site effects", Bulletin of the Seismological Society of America, 81(5) (1991) 1859-1884.

[22]. Beresnev, I. A., "Nonlinearity at California generic soil sites from modeling recent strong-motion data", Bulletin of the Seismological Society of America, 92 (2) (2002) 863-870.

[23]. Schaff D. P., Beroza G. C., "Coseismic and postseismic velocity changes measured by repeating earthquakes", Journal of Geophysical Research: Solid Earth (1978–2012) (2004) 109(B10).

[24].Bardet J. P., Kapuskar M., "Liquefaction sand boils in San Francisco during 1989 Loma Prieta earthquake", Journal of geotechnical engineering, 119(3) (1993) 543-562.

[25]. Wen K. L., "Nonlinear soil response in ground motions", Earthquake engineering & structural dynamics, 23(6) (1994) 599-608.

[26]. Beresnev I. A., Wen K. L., Yeh Y. T., "Nonlinear soil amplification: its corroboration in Taiwan", Bulletin of the Seismological Society of America, 85(2) (1995) 496-515.

[27]. Field E. H., Johnson P. A., Beresnev I. A., Zeng Y., "Nonlinear ground motion amplification by sediments during the 1994 Northridge earthquake", Nature, 390 (6660) (1997) 599-602.

[28]. Borja R. I., Chao H. Y., Montáns F. J., Lin C. H., "Nonlinear ground

response at Lotung LSST site", Journal of geotechnical and geoenvironmental engineering, 125 (3) (1999)187-197.

[29]. Abrahamson N. A., Bolt B. A., Darragh R. B., Penzien J., Tsai Y. B.," The SMART I accelerograph array (1980-1987): a review", Earthquake spectra, 3(2) (1987) 263-287.

[30]. Aki K., "A perspective on the history of strong motion seismology", Physics of the Earth and Planetary Interiors, 137(1) (2003) 5-11.

[31]. Chang C. Y., Power M. S., Tang Y. K., Mok C. M., "Evidence of nonlinear soil response during a moderate earthquake. In Proc. 12th Int. Conf. on Soil Mechanics and Foundation Engineering, Vol. 3 (1989, August) 1-4.

[32]. Elgamal A., Yan L., Yang Z., Conte J. P., "Three-dimensional seismic response of Humboldt Bay bridge-foundation-ground system", Journal of structural engineering, 134 (7) (2008)1165-1176.

[33]. Zeghal M., Elgamal A. W., Tang H. T., Stepp J. C., "Lotung downhole array. II: Evaluation of soil nonlinear properties", Journal of Geotechnical Engineering, 121(4) (1995) 363-378.

[34]. Field E. H., Kramer S., Elgamal A. W., Bray J. D., Matasovic N., Johnson P. A., Anderson J. G., "Nonlinear Site Response: Where We're At (A report from a SCEC/PEER seminar and workshop)", Seismological Research Letters, 69(3) (1998) 230-234.

[35]. Schnabel, P.B., Lysmer, J., Seed, H.B., 1972. SHAKE: A Computer Program for Earthquake Ground Response Analysis for Horizontally Layered Sites. Report No: EERC 72-12. Earthquake Engineering Research Center, University of California, Berkeley, Berkeley, CA.

[36]. Bardet J. P., Ichii K., Lin C. H., "EERA: a computer program for equivalent-linear earthquake site response analyses of layered soil deposits", University of Southern California, Department of Civil Engineering (2000).

[37]. Streeter V., Wylie, E., Richart F., "Soil motion computations by characteristics method: 12F, 16R. J. GEOTECH. ENGNG. DIV. V100, N. GT3, MAR. 1974, P247–263", In International Journal of Rock Mechanics and Mining Sciences & Geomechanics Abstracts, Vol.11, No.8, (1974, August) A164, Pergamon.

[38]. Liam Finn W. D., Martin G. R., Lee M. K. W., "Comparison of Dynamic Analyses for Saturated Sands", In Volume I of Earthquake Engineering and Soil Dynamics-Proceedings of the ASCE Geotechnical Engineering Division Specialty Conference, June 19-21, 1978, Pasadena, California, Sponsored by Geotechnical Engineering Division of ASCE in cooperation with: (No. Proceeding) (1978, June).

[39]. Tsuda K., Steidl J., Archuleta R., Assimaki D., "Site-response estimation for the 2003 Miyagi-Oki earthquake sequence considering nonlinear site response", Bulletin of the Seismological Society of America, 96 (4A) (2006)1474-1482.

[40]Idriss, I.M., Seed, H.B., 1967. Response of Horizontal Soil Layers During Earthquakes Soil Mechanics and Bituminous Materials Research Laboratory, University of California, Berkeley, Berkeley, CA.

[41]. Idriss, I.M., Sun, J.I., 1992. User's Manual for SHAKE91: A Computer Program for Conducting Equivalent Linear Seismic Response Analyses of Horizontally Layered Soil Deposits.

[42]. Dickenson, S.E, "The dynamic response of soft and deep cohesive soils during the Loma Prieta earthquake of October 17, 1989", Ph.D. Dissertation, Univ. of California, Berkeley, 1994.

[43]. Yoshida, N. "Aplicability of conventional computer code SHAKE to nonlinear problem", Proc. of the Symposium on Amplification of Ground Shaking in Soft Ground, JSSMFE, p.p. 14-31, 1994.

[44]. Youshida, N., Kobayashi, S., Suetomi, I. and Miuara, K. "Unified Equivalent linear method considering frecuency dependent characteristics of stiffness and damping", Soil Dynamics and Earthquake Eng., Vol. 22, pp. 205-222,2002

[45]. Presti, L. Diego, C. F. Lai, C. G. Puci, I., (2006), "ONDA: Computer code for nonlinear seismic response analysis of soil deposits", Journal of Geotechnical and Geoenvironmental .Engineering, 132(2): 223-236.

[46]. Schnabel, P.B., Lysmer, J., Seed, H.B., 2012. Computer Program SHAKE: A Computer Program for Earthquake Response Analysis of Horizontally Layered Sites. University of California, Berkeley, California.

[47]. Hashash, Y.M.A., Groholski, D.R., Phillips, C.A., Park, D., Musgrove, M., 2011. DEEPSOIL5.0 User Manual and Tutorial, 107 p.

[48].Mazzoni, S., McKenna, F., Scott, M.H., Fenves, G.L., 2009. Computer Program OpenSees: Open System for Earthquake Engineering Simulation. Pacific Earth quake Engineering Research Center (PEER), University of California, Berkeley, California.

[49].McKenna, F., and Fenves, G. L. (2001). "The OpenSees Command Language Manual: version 1.2." PEER Center, University of California at Berkely.

[50]Karatzetzou A, Fotopoulou S, Riga E, Karapetrou S, Tsinidis G, Garini E, Pitilakis K, Nikos Gerolymos N and Gazetas G. (2014), "A comporative study of elastic and nonlinear soil response analyses", second European conference on earthquake engineering and seismology, Istanbul, AUG 25-29, 2014

[51]. Dassault Systèmes, 2005. Computer Program ABAQUS – Finite Element Analysis Software. Dassault Systèmes, Providence, Rhode Island.

[52]. Anastasopoulos I, Gelagoti F, Kourkoulis R, Gazetas G (2011) Simplified constitutive model for simulation of cyclic response of shallow foundations: validation against laboratory tests. J Geotech Geoenviron Eng 137(12):1154–1168

[53]. Gerolymos N., Gazetas G. (2006), "Static and Dynamic Response of Massive Caisson Foundations with Soil and Interface Nonlinearities–Validation and Results", Soil Dynamics & Earthquake Engineering, 26(5), 377-394.

[54]. Armstrong, P. J., and Frederick, C. O. (1966). "A mathematical representation of the multiaxial bauschinger effect." CEGB Rep. No. RD/B/N731.

[55]. Budhu, M. (2007). Soil Mechanics and Foundations. 2nd ed., Wiley, Hoboken, NJ.

[56]. Dobry,R.,Oweis,I. and Uzura,A. "Simple Procedures for Estimating the Fundamental Period of a Soil Profile".Bulletin of the Seismological Society of America, Vol. 66,pp. 1293-1321,1976.

[57]. Elhmadi, K. and Heidebrecht, A.C. A Proposed Dynamic Foundation Factor for the National Building Code of Canada, Canadian Journal of CivilEngineering. vol. 18, pp.974-984, 1991.

[58]. Rahgozar M.A (1993). Seismic soil-structure interaction analysis of structural base shear amplification. M .Eng. Thesis, Department of Civil and Environmental Engineering, Carleton University,

Ottawa, Ontario, Canada.

الا9]. مقررات ملى ساختمان ايران مبحث ششم: بارهاى وارد بر ساختمان، نشر توسعه ايران، تهران ١٣٩٢ [60]. McGuire,K.R. 1995. Probabilistic Seismic Hazard Analysis and Design Earthquakes: Closing the loop. *BSSA*. (85)5:1275-1284.

[61]. آیین نامه طراحی ساختمان ها در برابر زلزله، استاندارد ۲۸۰۰، ویرایش چهارم، مرکز تحقیقات مسکن، تهران

[62]. Rayleigh JWS, Lindsay RB. The theory of sound. 1st American ed.. New York: Dover Publications; 1945.

[63]. Wolf J.P (1997). Spring-Dashpot-Mass models for foundation vibration. Earthquake engineering and structural dynamics. Vol.26, pp 931-949.

[64]. Lysmer, J., Udaka, T., Tsai, C.-F. and Seed, H.B. (1975), "FLUSH a computer program for approximate 3-D analysis of soil-structure interaction problems", EERC, 75-30.

[65]. Hashash Y. M. A., Groholski D. R., Phillips C. A., Park D., Musgrove M., "DEEPSOIL 5.0. User Manual and Tutorial", (2011).

Abstract

What it makes the presence of a soil layers more important during earthquake, is the capability of amplification of seismic waves by that layer, which is defined to as site effect. Free ground response analysis states the amplification of earthquake waves, which is very important in geotechnical earthquake engineering. Determination of site effects is one of the most important challenges in many projects and researches. But since in reality, there are loads like high-rise building on the ground, ground response is affected by these loads. The presence of high-rise buildings on the site can be very important in consideration of amplification functions and evaluation of acceleration distribution in soil depth and in determination of shear forces exerted to the structure. In order to study the effect of the high-rise buildings. In amplification functions of soil, 10, 20 and 30 storey concrete buildings on several types of sand and clay in different depth of bed rock are analyzed under earthquakes with different frequency contents which are performed using ABAQUS a finite element based program. Effect of high-rise buildings on horizontal component of the bedrock motion to free ground motion with estimate common geotechnical earthquake parameters such as amplitude and frequency of amplification function and response spectra in frequency domain, and maximum acceleration distribution in soil depth was studied in time domain. In the frequency domain, results show that variations of amplitude and value of amplification function, according to vibrational characteristics of structure and dominant frequency of soil, strongly under the influence presence of building, so that construct 30 story had greatest influence on these variations. In addition, in the time domain, all models, mass of structures causes reduction of the pick acceleration on the soil surface and pattern of the maximum acceleration distribution of soil per depth has been changed than nonexistence of structure in soil profiles. Totally, it was shown that high-rise buildings can change frequency content of the ground motions strongly. So it is necessary to consider frequency content of earthquake in site effect studied in code 2800 when there are high-rise buildings.

Keywords: amplification function, ground response, high-rise building, site effect



Faculty of Civil Engineering M.Sc. Thesis in Geotechnical Engineering

Effects of high-rise building construction on soil's amplification functions

By: Seyed Mohammad Hosseinibay

Supervisor

Dr. Amir Bazrafshan Moghaddam

September 2016