

## ارزیابی پتانسیل روانگرایی خاک در اثر وقوع زلزله با استفاده از روش VS (مطالعه موردی: شهر اردبیل)

فریبا اسفندیاری درآباد<sup>۱</sup>- دانشیار ژئومورفولوژی، دانشگاه محقق اردبیلی، اردبیل، ایران

عطاء غفاری گیلاندله - استادیار جغرافیا و برنامه ریزی شهری، دانشگاه محقق اردبیلی، اردبیل، ایران

خداداد لطفی - کارشناس ارشد جغرافیای طبیعی (ژئومورفولوژی)، دانشگاه محقق اردبیلی، اردبیل، ایران

تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۴/۱۰ تاریخ تصویب: ۱۳۹۳/۲/۱۵

### چکیده

کشور ایران در یکی از مناطق مهم لرزه خیز دنیا واقع شده و تاکنون شاهد وقوع زمین لرزه‌های شدیدی بوده است. وقوع زمین لرزه با خطراتی برای زندگی بشر همراه است که از جمله خطرهای ناشی از آن، خطرهای ژئوتکنیکی است. یکی از خطرهای ژئوتکنیکی مهم، پدیده روانگرایی می‌باشد. روانگرایی خاک، دلیل بسیاری از خرابی‌های ناشی از زلزله است. بروز پدیده روانگرایی در حین زلزله می‌تواند خسارات زیادی به شریان‌های حیاتی، کج شدن و فرو رفتن سازه‌های روزمنی و بالا آمدن سازه‌های سبک مدفون در خاک (مثل لوله‌ها) و پر شدن چاه‌های آب گردد. منطقه مورد مطالعه (شهر اردبیل) بر روی یک دشت رسوبی با مواد سست آبرفتی استقرار یافته و در طول تاریخ، شاهد وقوع زلزله‌های متعددی بوده است؛ از این رو می‌تواند مستعد وقوع روانگرایی باشد. در این تحقیق، روش اندازه گیری سرعت موج برشی (VS) جهت ارزیابی پتانسیل روانگرایی خاک‌های شهر اردبیل مورد استفاده قرار گرفته است. نتایج به دست آمده از این مطالعات برای شرایط سیمانی، نشان می‌دهد بخش‌هایی از منطقه (۱) و (۲) شهرداری، با خطر زیاد روانگرایی مواجهه‌اند و در شرایط بدون سمتاسیون، بخش‌هایی از مناطق ۱ و ۴، با خطر خیلی زیاد به جهت احتمال وقوع روانگرایی همراه هستند. کلیدواژه‌ها: اردبیل، روانگرایی خاک، زمین لرزه، سرعت موج برشی (VS).

## ۱. مقدمه

افزایش فشار آب منفذی در خاک‌های ماسه‌ای و لایه‌های سست اشباع، در هنگام زلزله بر اثر تمایل خاک به کاهش حجم، منجر به کاهش تنش همه جانبه در خاک می‌شود. در این حالت، مقاومت برشی خاک به شدت کاهش می‌یابد و به مقدار صفر نزدیک می‌شود. به این پدیده روانگرایی می‌گویند (سید، ۱۹۷۱: ۹۷).

روانگرایی خاک، دلیل بسیاری از خرابی‌های ناشی از زلزله می‌باشد. پس از روانگرایی‌های گستردۀ‌ای که در دو زلزله ویرانگر سال ۱۹۶۴ نیگاتا (ژاپن) و آلاسکا (آمریکا) به وقوع پیوستند، توجه مهندسین ژوتونکینک به این پدیده جلب شد (فرخ زاد، ۲۰۱۲: ۹۰). مطالعات پهنه‌بندي پدیده روانگرایی در ایران پس از به وقوع پیوستن زمین لرزه مخرب منجیل توسط موسسه بین‌المللی زمین لرزه شناسی و مهندسی زمین لرزه آغاز گردید و نتایج آن اطلاعات به صورت نقشه کلان پهنه‌بندي با مقیاس ۱:۱۰۰۰۰۰۰ تهیه و ارائه گردید (پاسه، ۱۳۸۸: ۱۶). در طول ۴۰ سال گذشته پیشرفت قابل توجهی در زمینه درک مکانیزم روانگرایی و عوامل مؤثر بر آن صورت گرفته است. در سال‌های آغازین، بیشتر توجه متخصصین به بررسی این پدیده در ماسه‌های تمیز معطوف شده بود؛ به طوری که تصور می‌شد روانگرایی تنها مختص ماسه‌ها است و خاک‌های ریزدانه و درشت دانه قابلیت تولید فشار اضافی آب حفره‌هایی را که دلیل اصلی روانگرایی است، ندارد. اما با گذشت زمان و وقوع زلزله‌های جدید و مشاهده این پدیده در خاک‌های درشت دانه و ریز دانه، محققان زیادی بر آن شدند که عوامل مؤثر بر روانگرایی این خاک‌ها را نیز روشن سازند (قهرمانی، ۱۳۸۵: ۷۱).

در این میان ماسه‌های رس دار چندان مورد توجه قرار نگرفت چون تصور محققین این بود که چسبندگی رس باعث جلوگیری از وقوع روانگرایی می‌شود، ولی با توجه بر مشاهدات توهنو و یاسودا<sup>۱</sup> در زلزله سال ۱۹۸۶ توکاچی – اوکی، خاک‌های حاوی ۹۰ درصد ریزدانه و ۱۸ درصد رس روانگرا شدند و میورا و همکاران روانگرایی خاک‌های دارای ۴۸ درصد ریزدانه و ۱۸ درصد رس را در زلزله سال ۱۹۹۳ هوکایدو نانسايی – اوکی گزارش کرده است (اثنی عشری، ۱۳۸۹: ۱۳۸۹). با توجه به نتایج تحقیقات موجود، بزرگی زمین لرزه و مدت زمان آن، دامنه تنش برشی اعمالی بر توده خاک در زمان وقوع زمین لرزه و تراکم نسبی، درصد ریزدانه و نشانه خمیری خاک از مهم‌ترین عوامل مؤثر در بروز پدیده روانگرایی در یک ساختگاه می‌باشد (عسکری، ۱۳۸۲: ۲۵۷). بروز این پدیده در زمین لرزه‌های گذشته باعث وارد آمدن صدمه‌های به نسبت زیادی به شریان‌های حیاتی و شالوده سازه‌ها بوده است. بنابراین برای مقابله با آثار مخرب آن، شناسایی مناطق مستعد روانگرایی بسیار ضروری است. این شناسایی می‌تواند به شکل پهنه‌بندي که در آن پتانسیل خطر در مناطق مختلف تعیین می‌شود، انجام گیرد (عسکری، ۱۳۸۵: ۹۵).

ماسه‌ها و ماسه‌های لایدار مستعدترین رسویات برای وقوع روانگرایی هستند؛ مخصوصاً اگر از دانه بندی ضعیفی برخوردار باشند. از طرف دیگر رسویاتی مستعد آگونگی‌اند که در زیر سطح ایستابی قرار گرفته و اشباع شده

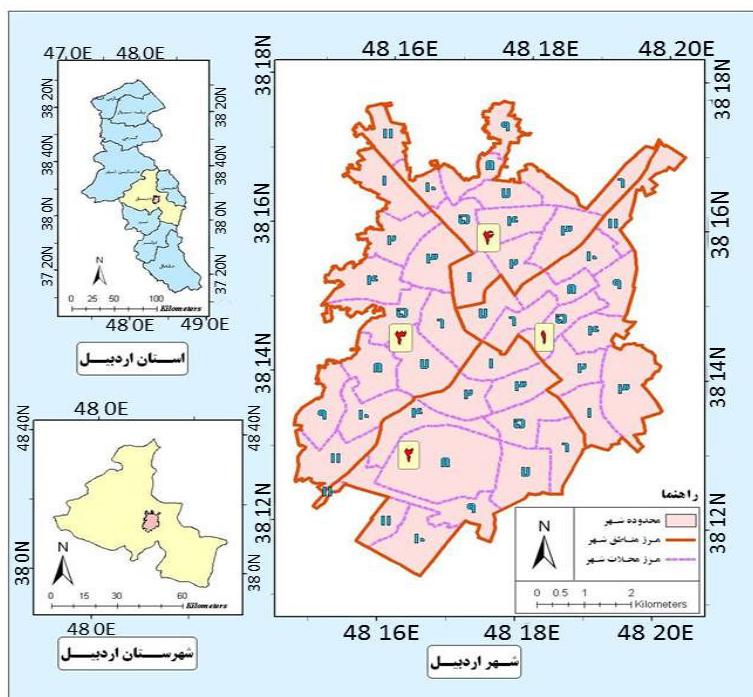
1 Seed

2 Tohono and Yasouda

باشند(معماریان، ۱۳۷۷: ۵۵۶). منطقه مورد مطالعه(شهر اردبیل) بر روی یک دشت آبرفتی استقرار یافته و به وسیله‌ی زنجیره‌ای از گسل‌ها احاطه شده است که از مهم‌ترین این گسل‌ها می‌توان به گسل نور، گسل آستارا و گسل هیر اشاره کرد. وجود این گسل‌ها و سابقه لرزه خیزی آن‌ها و همین طور قرار گیری شهر اردبیل روی سازندگانی سست است. در سال‌های اخیر روش‌های آزمایشگاهی و صحرایی متعددی جهت ارزیابی مقاومت روانگرایی خاک‌ها ارائه شده است. در این تحقیق، روش اندازه گیری سرعت موج برشی ( $V_S$ ) جهت ارزیابی پتانسیل روانگرایی خاک‌های شهر اردبیل مورد استفاده قرار گرفته است.

## ۲. موقعیت منطقه مورد مطالعه

شهر اردبیل در شمال غرب کشور و دامنه‌های شرقی سبلان، در ارتفاع ۱۳۴۰ متری از سطح دریا بین مدارهای ۳۸ درجه و ۱۱ دقیقه تا ۳۸ درجه و ۱۸ دقیقه عرض شمالی از مدار استوا و ۴۸ درجه و ۱۴ دقیقه تا ۴۸ درجه و ۲۰ دقیقه طول شرقی از نصف‌النهار گرینویچ قرار گرفته است. این شهر در سال ۱۳۹۰ جمعیتی افزوون بر ۴۸۰،۰۰۰ نفر را در خود جای داده است که با این جمعیت و مساحت ۶۳۰۰ هکتاری، تراکم ناخالص ۷۶ نفر در هر هکتار را نشان می‌دهد. قسمت عمده نشستگاه شهر اردبیل را رسوبات دوران کواترنری پوشانده است. به‌طور کلی، شهر و محدوده‌های اطراف آن (شمال، غرب و شرق) روی رسوبات دشت و پادگانه‌های آبرفتی جوان و مخروطه‌افکنه‌ها پراکنده شده است (شکل ۱).



شکل ۱ نقشه موقعیت محلوده مورد مطالعه

### ۳. مواد و روش‌ها

اطلاعات مورد استفاده در این پژوهش بر پایه استفاده از منابع کتابخانه‌ای، استنادی، دیجیتالی و پایگاه‌های اینترنتی مرتبط با موضوع تحقیق و با مراجعه به سازمان‌ها و ارگان‌ها است. در این رابطه داده‌های مربوط به عمق سطح ایستابی از اندازه گیری‌های ماهانه شرکت سهامی آب منطقه‌ای اردبیل که در سطح شهر اردبیل در مورد چاه‌های حفر شده انجام پذیرفته بود استفاده گردید. همین‌طور اطلاعات مربوط به دانه‌بندی خاک، زاویه اصطکاک، تراکم و... از شرکت سهامی آزمایشگاه فنی مکانیک خاک استان اردبیل تهیه گردید.

برای برآورد روانگرایی خاک با استفاده از  $V_S$ ، روش ارائه شده توسط انسٹیتو ملی تکنولوژی و تحقیقات آمریکا<sup>۱</sup>(NIST, 1999) مورد استفاده قرار گرفته است(آندروس<sup>۲</sup> و همکاران، ۱۹۹۹). این انسٹیتو در سال ۱۹۹۹ ضمن بررسی کلیه مطالعات آزمایشگاهی، مطالعات تحلیلی، روابط میان نتایج آزمایش‌های نفوذ استاندارد و سرعت موج برشی و داده‌های صحرایی و اندازه گیری سرعت موج برشی در محل تا آن زمان، و با مقایسه نتایج حاصل از روابط بین نسبت مقاومت تناوبی<sup>۳</sup>(CRR) و سرعت موج برشی اصلاحی( $V_{SI}$ ) که توسط روبرتسون<sup>۴</sup> و همکاران(۱۹۹۲)، کائن<sup>۵</sup> و همکاران(۱۹۹۲)، لودز<sup>۶</sup>(۱۹۹۴) و آندروس<sup>۷</sup> و همکاران(۱۹۹۷) به دست آمده بود منحنی‌هایی را ارائه نمود.

### ۴. بحث و نتایج

#### پارامترهای مؤثر بر پتانسیل روانگرایی

- ✓ نحوه توزیع اندازه‌ی ذرات: ماسه‌های ریز دانه و یکنواخت در مقایسه با ماسه‌های درش دانه‌تر، تحت شرایط یکسان، آمادگی و قابلیت بیشتری جهت روان شدن دارند.
- ✓ میزان دانسیته‌ی نسبی اولیه‌ی توده‌ی ماسه: با افزایش دانسیته‌ی نسبی اولیه مصالح، مقادیر نشست‌ها و فشار آب حفره‌ای هر دو به میزان قابل ملاحظه‌ای در بارگذاری‌های ارتعاشی تقلیل می‌یابند. بنابراین احتمال وقوع پدیده‌ی روانگرایی با افزایش دانسیته‌ی نسبی و تراکم ماسه کاهش پیدا خواهد کرد.
- ✓ خصوصیات و ماهیت بارهای ارتعاشی: نشست‌های ایجاد شده در ماسه تحت اثر ارتعاشات افقی به مراتب بیشتر از ارتعاشات قائم می‌باشد. همچنین طول مدت زلزله یا به عبارتی مدت زمانی که ماسه در

<sup>1</sup> National Institute of Standard and Technology(NIST)

<sup>2</sup> Andrus

<sup>3</sup> Cyclic Resistant Ratio(CRR)

<sup>4</sup> Robertson

<sup>5</sup> Kayen

<sup>6</sup> Lodge

<sup>7</sup> Andrus

حالت مایع باقی می‌ماند رابطه‌ی مستقیمی با میزان خسارت‌های وراده ه سازه‌ها ناشی از پدیده‌ی روانگرایی دارد.

✓ ماهیت و مقدار بارهای وارد: اعمال تنش‌های همگن بر توده‌ی ماسه موجب ایجاد تنش‌های مؤثر اولیه در خاک خواهد شد که احتمال وقوع روانگرایی را کاهش می‌دهد.

✓ مدت شکل‌گیری توده ماسه: ماسه‌ی دست نخورده در مقابل ماسه‌ی بازسازی شده از همان نوع، تا ۷۵ درصد افزایش مقاومت در برابر روان‌گرایی از خود نشان می‌دهد (حوتی، ۱۳۸۴: ۱۹۲).

با توجه به نقش مهمی که عمق سطح ایستابی و ویژگی‌های خاک یک منطقه در میزان روانگرایی دارد، لذا؛ اطلاعات ژئوتکنیکی ۹ گمانه حفاری شده توسط آزمایشگاه مکانیک خاک استان و همین طور اطلاعات سازمان آب منطقه‌ای اردبیل در خصوص عمق سطح ایستابی در شهر اردبیل برای ارزیابی خطر روانگرایی مورد استفاده قرار گرفته است.

سرعت موج  $S (V_S)$  با استفاده از رابطه (۱) محاسبه گردید:

$$V_s = \sqrt{\frac{\mu}{\rho}} = \sqrt{\frac{E}{2\rho(1+\nu)}} \quad \text{رابطه‌ی (۱)}$$

در رابطه فوق:

$\mu$  ضریب صلابت<sup>۱</sup> یا ضریب برشی دینامیکی (مقاومت در برابر تغییر شکل برشی) بر حسب  $\text{Kg/m}^2$  یا پاسکال است،  $\rho$  چگالی<sup>۲</sup> مواد تشکیل دهنده‌ی زمین بر حسب  $\text{Kg/m}^3$  است،  $E$  ضریب یانگ یا ضریب الاستیسیته بر حسب  $\text{Kg/m}^2$  یا پاسکال است و  $\nu$  نسبت پواسون یا نسبت تغییر شکل قطربی به تغییر شکل طولی بوده، بنابراین فاقد واحد می‌باشد (پورکرمانی، ۱۳۷۶: ۳۰) اندازه‌ی دانه‌های تشکیل دهنده‌ی خاک در دامنه‌ی وسیعی متغیر است. بر حسب اندازه‌ی دانه‌ها، خاک‌ها معمولاً شن، ماسه، لای و یا رس نامیده می‌شوند. برای تشریح خاک‌ها، سازمان‌های مختلف حدود جداكتنده‌ی اندازه‌ی دانه‌های خاک پیشنهاد می‌کنند. در این بین حدود پیشنهادی، توسط سیستم طبقه بندی متحده خاک<sup>۳</sup> (USCS) متداول‌ترین است. این سیستم مورد پذیرش اداره‌ی استاندارد آمریکا<sup>۴</sup> (ASTM) قرار گرفته است (براجا.ام.دانس، ۱۳۷۶: ۹-۱۱). با توجه به تأثیر نوع و ویژگی‌های فیزیکی و مکانیکی خاک‌ها در میزان قابلیت روانگرایی مطالعه و بررسی دقیق‌تر این ویژگی‌ها اهمیتی روز افزون می‌یابد؛ چرا که خاک‌های رسی به دلیل چسبندگی ذاتی و خاک‌های شنی به علت مستهلک کردن سریع فشار آب منفذی به هنگام زلزله از قابلیت روانگرایی بسیار کمی برخوردار

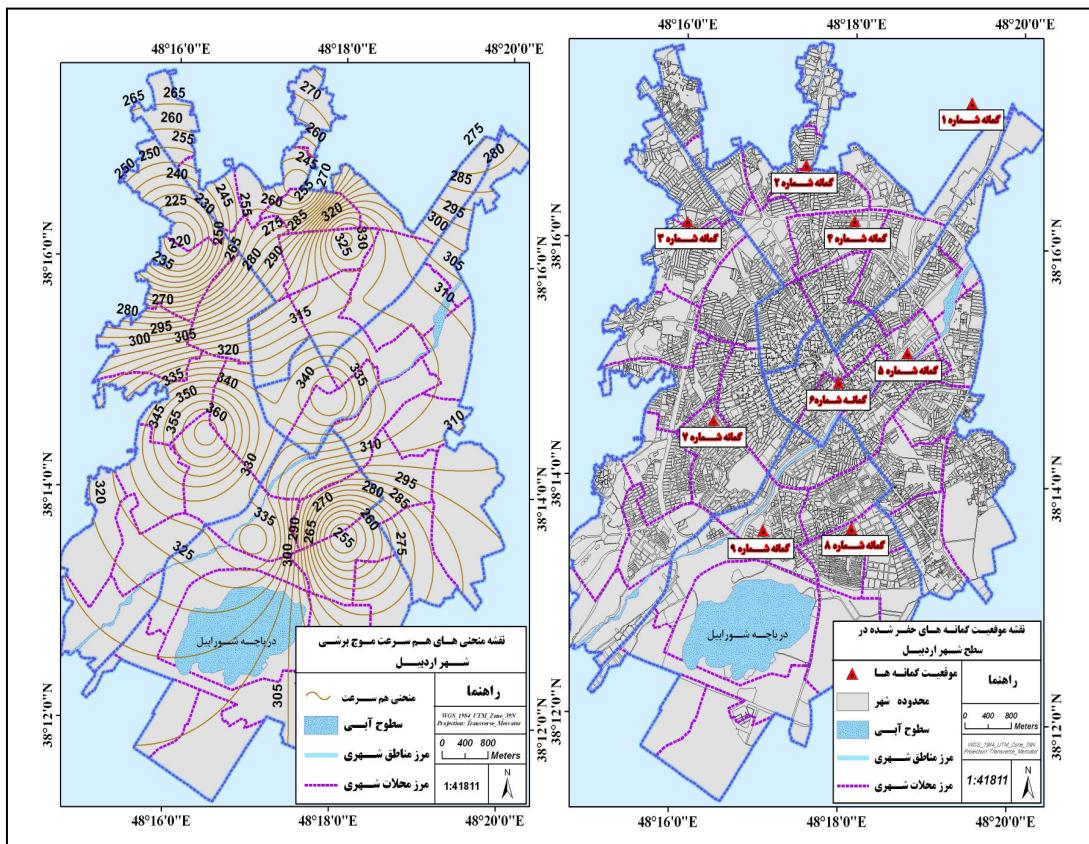
1 Modulus of rigidity

2 Density

3 Unified Soil Classification System

4 American Society for Testing Materials

هستند. خاک‌های ماسه‌ای ریز و لای دار سست، به دلیل نداشتن چسبنده‌گی قابل ملاحظه، تمایل خاک به کاهش حجم بر اثر ارتعاشات ناشی از زلزله و عدم زهکشی مناسب مستعد روانگرایی می‌باشد(عسکری، ۱۳۸۵: ۹۷). شکل (۲) موقعیت گمانه‌های حفر شده در سطح شهر اردبیل و همین طور سرعت امواج اندازه گیری شده در سطح شهر را نشان می‌دهد. منحنی دانه بندی تعدادی از گمانه‌ها که به روش یونیفاید تهیه شده در شکل (۳) قابل مشاهده است.



شکل ۲ نقشه موقعیت گمانه‌های حفر شده در سطح شهر اردبیل و همین طور سرعت امواج اندازه گیری شده در سطح شهر

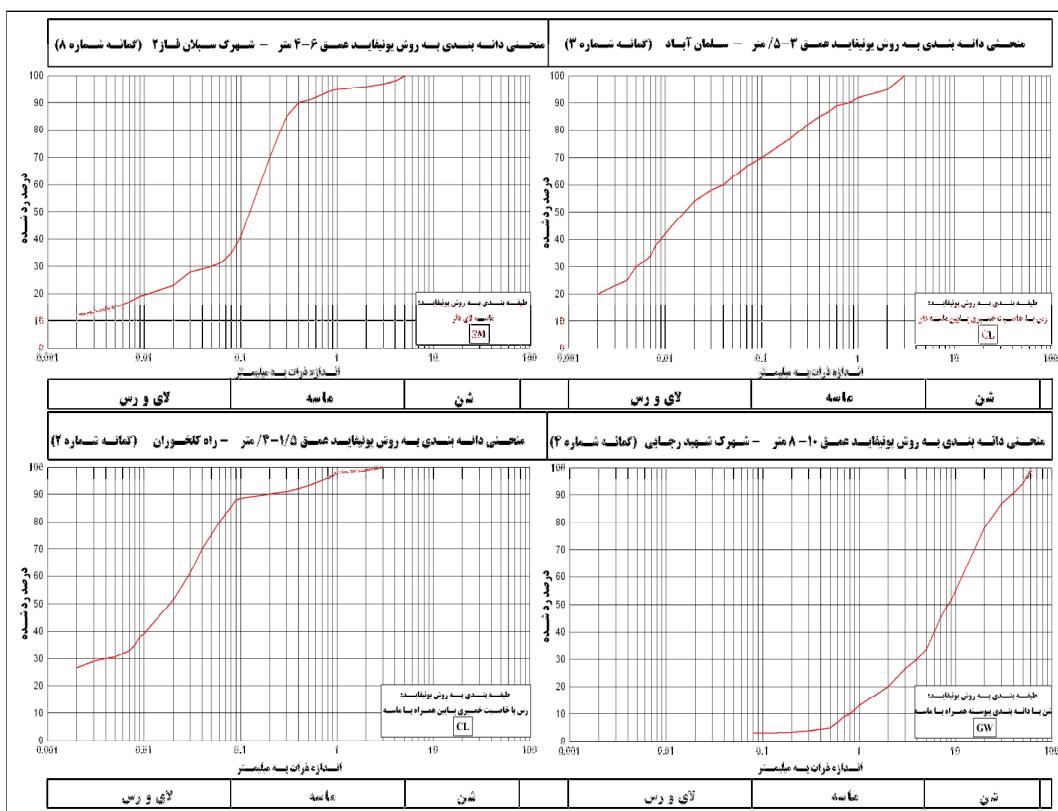
### ارزیابی پتانسیل روانگرایی با روش سرعت موج برشی ( $V_s$ )

ارزیابی خاک‌های مستعد روانگرایی(ماسه و لای) با استفاده از مقدار سرعت موج برشی در مقایسه با روش SPT روشی جدید است از این رو مطالعات انجام یافته در این زمینه نیز محدود است. در این روش به جای استفاده از از عدد SPT، از مقدار سرعت موج برشی برای ارزیابی مقاومت روانگرایی آن استفاده می‌شود. چنانچه گفته شد یکی از مهم‌ترین مراجع موجود در این روش، نمودارهای ارائه شده توسط انتیتو ملی تحقیقات و تکنولوژی آمریکا که در

سال ۱۹۹۹ می‌باشد. در این روش مقدار سرعت موج برشی که بوسیله رابطه (۱) به دست آمد، مورد استفاده قرار گرفته است. مطابق این روش مقدار سرعت به دست آمده در عمق‌های مورد مطالعه باید با استفاده از رابطه (۲) نسبت به تنش مؤثر قائم در همان عمق اصلاح شود:

$$V_{SI} = V_s \left( \frac{p_a}{\sigma_v} \right)^{0.25} \quad \text{رابطه (۲)}$$

در رابطه فوق،  $V_{SI}$  سرعت موج برشی اصلاح شده،  $p_a$  فشار اتمسفر (برابر با  $100 \text{ kPa}$ ) و  $\sigma_v$  مقدار تنش مؤثر قائم در عمق مورد مطالعه است.



شکل ۳ منحنی‌های دانه‌بندی به روش یونیفايد شهر اردبیل

مقدار مقاومت برشی تناوبی توده خاک (CRR) با استفاده از رابطه اندرروس – استوک که در سال ۱۹۹۸ توسط NIST تعیین داده شده محاسبه می‌شود (اندرروس و همکاران، ۱۹۹۹).

$$CRR = \left\{ 0.055 \left( \frac{cV_{SI}}{100} \right) + 2.8 \left( \frac{1}{V_{SI}^* - cV_{SI}} - \frac{1}{V_{SI}^*} \right) \right\} M SF \quad \text{رابطه (۳)}$$

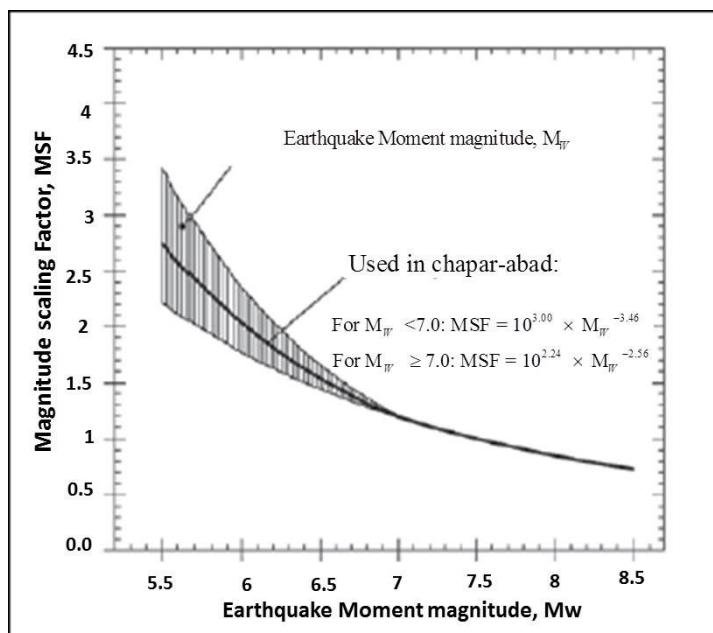
در رابطه (۴)،  $V_{SI}^*$  حداقل سرعت موج برشی برای وقوع روانگرایی است که به صورت زیر بر اساس درصد ریزدانه ( $FC$ ) به دست می‌آید:

$$\begin{aligned} V_{sl}^* &= 200 \text{ m/s} \quad FC \geq 35\% \\ V_{sl}^* &= 215 - 0.5(FC) \text{ m/s} \quad 5\% \leq FC \leq 35\% \\ V_{sl}^* &= 215 \text{ m/s} \quad FC \leq 5\% \end{aligned} \quad \text{رابطه (۴)}$$

پارامتر MSF، فاکتور مقیاس بزرگای زلزله است که با رابطه (۵) محاسبه می‌شود:

$$MSF = \left(\frac{M_w}{7.5}\right)^{-2.56} \quad \text{رابطه (۵)}$$

در تحقیق حاضر  $M_w = 7/3$  فرض شده است و فاکتور مقیاس (MSF) برابر  $1/0.8$  محاسبه گردیده است. شکل (۴) همبستگی بین بزرگی زمین لرزه و ضریب تصحیح بزرگی را نشان می‌دهد.



شکل ۴ همبستگی بین بزرگی زمین لرزه و ضریب تصحیح بزرگی (برزگری، ۱۳۸۷: ۶۵)

ضریب C، پارامتری است که مربوط به درجه سمتاسیون خاک است. اگر سن توده‌های خاک بیشتر از ۱۰۰۰۰ سال باشد مقدار پارامتر C بین  $0/6$  تا  $0/8$  متغیر است که در این مطالعه  $C = 0/7$  در نظر گرفته شده است؛ در صورتی که خاک بدون سمتاسیون و یا سن کمتر از ۱۰۰۰۰ باشد، مقدار C برابر با یک در نظر گرفته می‌شود. طبق طرح ارائه شده توسط NIST مقدار تنش برشی تناوبی ایجاد شده ( $CSR^1$ ) بر اثر وقوع زلزله در عمق مورد مطالعه، با استفاده از رابطه (۶) که توسط سید ادریس در سال ۱۹۷۱ ارائه شده به دست می‌آید:

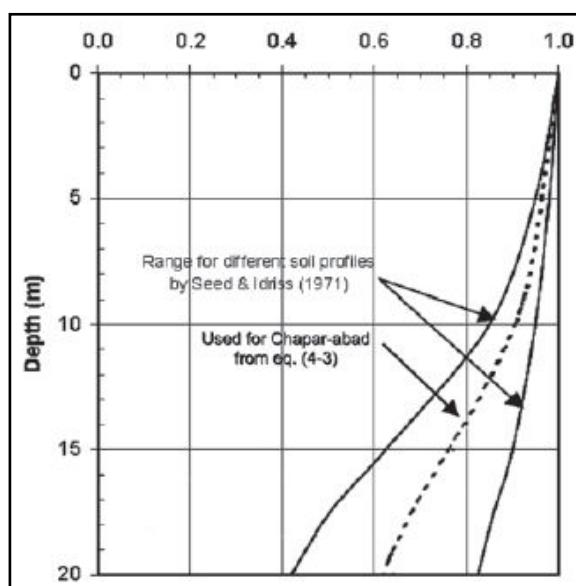
$$CSR = \frac{\tau_{av}}{\sigma} = 0.65 \left( \frac{a_{\max}}{g} \right) \left( \frac{\sigma_v}{\sigma'_v} \right) \times r_d \quad \text{رابطه (۶)}$$

<sup>1</sup> Cyclic Stress Ratio(CSR)

در این رابطه  $T_{av}$ ، تنش برشی متوسط ایجاده شده بر اثر وقوع زمین لرزه در عمق مورد مطالعه،  $\sigma_v$  تنش کل در عمق مورد مطالعه،  $\sigma$  تنش موثر در عمق مورد مطالعه،  $g$  شتاب ثقل و  $r_d$  ضریب کاهش تنش می باشد. در این تحقیق حداقل شتاب ثقل با توجه به رابطه دونووان (D)  $0.73$  در نظر گرفته شده است.

$$a = \frac{1080e^{0.5M}}{(R + 25)^{1/32}} \quad \text{رابطه (7)}$$

در این رابطه  $a$  حداقل شتاب در مقیاس گال،  $M$  بزرگی زلزله در مقیاس ریشر و  $R$  فاصله از گسل بر حسب کیلومتر می باشد. مقدار ضریب کاهش تنش براساس نمودار شکل (۵) به دست می آید.



شکل ۵ نمودار مقدار ضریب کاهش تنش با افزایش ژرفا (برزگری، ۱۳۸۷: ۶۴)

لازم به توضیح است که اگر در عمق مورد مطالعه، به شرط آن که در آن عمق تنش قائم مؤثر از  $100 \text{ KPa}$  تجاوز کند، با استفاده از رابطه (۸) اصلاح می شود:

$$CRRj = k_{\sigma} \cdot CRR \quad \text{رابطه (8)}$$

در این رابطه،  $(CRR)$  مقدار مقاومت برشی تناوبی توده خاک در عمق مورد مطالعه و  $(CRRj)$  مقاومت برشی تناوبی اصلاح شده توده خاک است. پaramتر  $k_{\sigma}$ ، ضریبی تقریبی است که تابع سست یا متراکم بودن خاک است و می توان از رابطه (۹) مقدار آن را به دست آورد.

$$k_{\sigma} = \frac{\sigma'_v}{100}^{f-1} \quad \text{رابطه (9)}$$

برای خاک‌های سست  $f = 0.6$ ، برای خاک‌های با تراکم متوسط  $f = 0.7$  و برای خاک‌های بسیار متراکم  $f = 0.8$  می‌باشد. در این تحقیق  $f = 0.7$  در نظر گرفته شد.

مقدار ضریب اطمینان در مقابل روانگرایی با استفاده از رابطه (۱۰) محاسبه می‌شود:

$$FS = \frac{CRRj}{CSR} \quad (10)$$

ضریب اطمینان کمتر از یک نشان دهنده احتمال وقوع روانگرایی در عمق مورد بررسی می‌باشد.

جهت برآوردن شدت روانگرایی احتمالی در محدوده مورد مطالعه، از روش ارائه شده توسط ایواساکی و همکاران استفاده می‌کنیم.

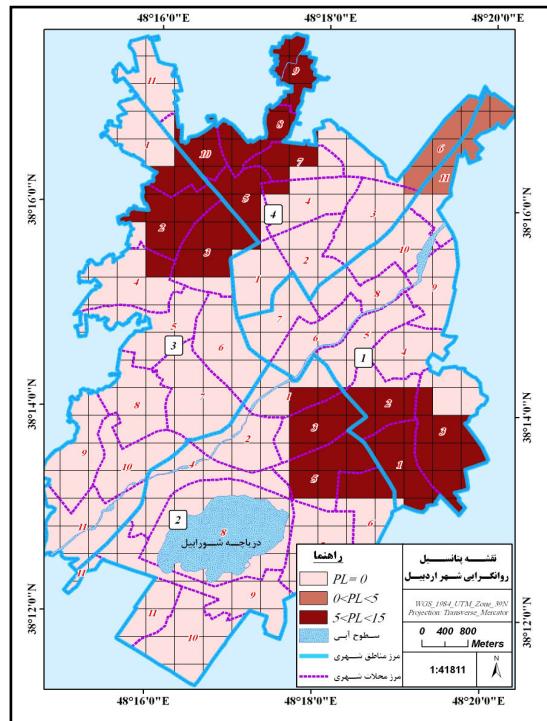
$$PL = \int_0^{20} (1 - FS)(10 - 0.5Z) dZ \quad (11)$$

در رابطه فوق،  $PL$  شاخص پتانسیل روانگرایی و  $FS$  ضریب اطمینان در مقابل روانگرایی در عمق  $Z$  می‌باشد. مقدار  $PL$  بین صفر تا ۱۰۰ می‌باشد.

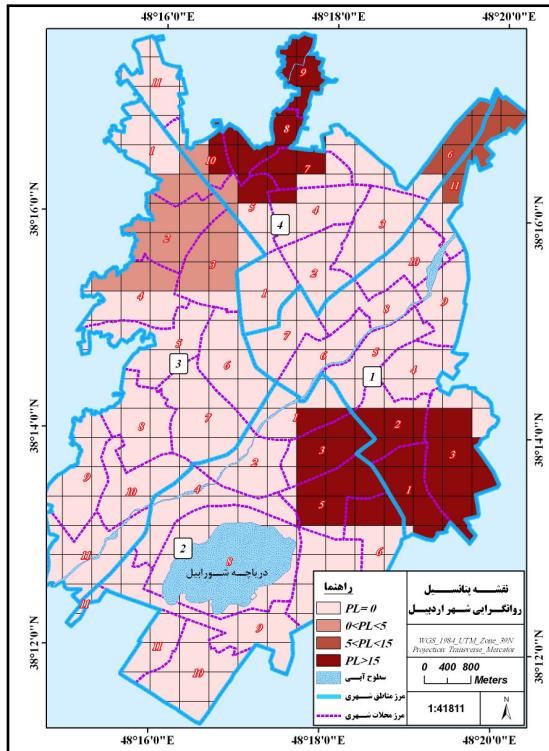
شاخص پتانسیل روانگرایی را می‌توان در ۴ طبقه تقسیم بندی کرد که جدول (۱) این تقسیم بندی را نشان می‌دهد.

جدول ۱ تعیین میزان خطر روانگرایی براساس شاخص روانگرایی ( $P_L$ )

خطر روانگرایی خیلی کم است و عموماً نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق نمی‌باشد.	$P_L = 0$
خطر روانگرایی کم است، با این حال نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق برای سازه‌های مهم می‌باشد.	$0 < P_L \leq 5$
خطر روانگرایی زیاد است و نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق برای انواع سازه‌ها می‌باشد. استفاده از روش‌های کاهش مخاطرات روانگرایی معمولاً ضرورت دارد.	$5 < P_L \leq 15$
خطر روانگرایی خیلی زیاد است و نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق می‌باشد. استفاده از روش‌های کاهش مخاطرات روانگرایی ضروری است.	$P_L > 15$



شکل ۶ نقشه پتانسیل روانگرایی شهر اردبیل در خاک با سمتتاسیون، خروجی حاصل از روش Vs



شکل ۷ نقشه پتانسیل روانگرایی شهر اردبیل در خاک بدون سمتتاسیون، خروجی حاصل از روش Vs

## ۵. نتیجه‌گیری

با استفاده از روش VS و اصول مترتب بر آن، پتانسیل روانگرایی شهر اردبیل در دو حالت خاک با شرایط سیمانی و بدون شرایط سیمانی مورد ارزیابی قرار گرفت و خروجی‌هایی به شکل نقشه‌های پتانسیل روانگرایی حاصل شد؛ شکل‌های (۶ و ۷).

نتایج به دست آمده از این مطالعات برای شرایط سیمانی (شکل ۶)، نشان می‌دهد که در اغلب بخش‌های مرکزی و جنوب غرب محدوده مورد مطالعه که عمدتاً دارای بافت خاک شنی درشت دانه هستند، احتمال وقوع روانگرایی وجود ندارد و به همین دلیل شاخص پتانسیل روانگرایی ( $PL$ ) برای این مناطق برابر صفر است. بر اساس یافته‌های موجود، بخش‌های شمال شرق شهر، محدوده‌های واقع در منطقه ۱ و ۴ شهرداری که به ترتیب شامل محلات ۱۱ و ۶ می‌باشد، دارای شاخص پتانسیل روانگرایی بین ۵ تا ۰ است که بر اساس اصول مندرج در جدول (۱)، خطر وقوع روانگرایی را با احتمال کم نشان می‌دهد؛ با این حال نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق برای سازه‌های مهم می‌باشد. همچنین بر اساس نتایج حاصل از بررسی‌ها، محدوده‌های واقع در شمال غرب و جنوب شرق شهر اردبیل که به ترتیب شامل بخش‌هایی از منطقه (۳ و ۴) و همین طور بخش‌هایی از منطقه (۱ و ۲) شهرداری می‌باشند، دارای شاخص روانگرایی بین ۱۵ تا ۵ است که بر اساس موارد ذکر شده در جدول (۱)، خطر زیاد روانگرایی را در این مناطق نشان می‌دهد. از این رو نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق برای انواع سازه‌ها در این مناطق حائز اهمیت است و استفاده از روش‌های کاهش مخاطرات روانگرایی معمولاً ضرورت دارد.

خروچی حاصل از مطالعه پتانسیل روانگرایی برای خاک‌های بدون سمتاسیون (شکل ۷)، همانند مورد قبل، برای بخش‌های مرکزی و جنوب غرب شهر، به دلیل درشت دانه بودن بافت خاک و مستهلك کردن فشار آب منفذی، نشان از عدم وقوع روانگرایی دارد. این در حالی است که در بخش شمال غربی شهر که شامل بخش‌هایی از منطقه ۳ شهرداری است، شاخص پتانسیل روانگرایی بین ۵ تا ۰ می‌باشد. بخش شمالی و جنوب شرق محدوده مورد مطالعه، واقع در مناطق ۱ و ۴، براساس خروچی حاصل از روش VS، دارای شاخص روانگرایی بیشتر از ۱۵ است که با خطر خیلی زیاد به جهت احتمال وقوع روانگرایی همراه می‌باشند. به همین خاطر نیاز به تحقیقات و مطالعات دقیق می‌باشد و استفاده از روش‌های کاهش مخاطرات روانگرایی ضروری است. نتایج به دست آمده از بررسی‌ها نشان می‌دهد در قسمت شمال شرق محدوده مورد مطالعه، شاخص پتانسیل روانگرایی بین ۱۵ تا ۵ می‌باشد که بیانگر احتمال زیاد برای وقوع پدیده روانگرایی است. به دلیل تجربه محدود استفاده از VS برای ارزیابی روانگرایی خاک، پیشنهاد می‌شود تا مطالعات بیشتری برای ارزیابی قابلیت استفاده از آن صورت گیرد. این امر از آن جهت حائز اهمیت است که ارزیابی سرعت

موج برشی خاک در مقایسه با SPT، ارزان‌تر بوده و برآورد آن کمتر از برآورد عدد SPT، تابع شرایط متفاوت از نظر حفاری و اصلاحات مربوطه می‌باشد.

### كتابنامه

اثنی عشری، مهدی؛ باغبان زاده دزفولی، امین؛ ۱۳۸۹. تأثیر میزان ریزدانه خمیری و پلاستیسیته در رفتار روانگرایی استاتیکی ماسه سست. پنجمین کنگره ملی مهندسی عمران. دانشگاه فردوسی مشهد. ۱۴ تا ۱۶ اردیبهشت ۱۳۸۹.

برزگری، قدرت؛ ارومیه‌ای، علی؛ ۱۳۸۵. ارزیابی پتانسیل روانگرایی پی آبرفتی ساختگاه سد مخزنی چپ‌آباد بر اساس نتایج آزمایش نفوذ استاندارد(SPT). مجله علوم زمین. سال هفدهم. شماره ۶۸. تابستان ۱۳۸۷. صص ۵۶ - ۶۷.

پورکرمانی، محسن؛ آرین، مهران؛ ۱۳۷۶. سایزموتکتونیک و لرزه زمین ساخت، انتشارات شرکت مهندسین مشاور دز آب، چاپ اول، زمستان.

پاسه، حمید؛ ۱۳۸۸. مطالعه عددی روانگرایی پی‌های آبرفتی سدهای خاکی تحت بار گزاری زلزله. پایان نامه کارشناسی ارشد مهندسی عمران - مکانیک خاک و مهندسی پی دانشگاه تربیت مدرس.

حوتی، امیر؛ فرهادی، علی؛ ۱۳۸۴. پیش‌بینی بروز روانگرایی با استفاده از شبکه عصبی مصنوعی. مجموعه مقالات نهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران. دانشگاه تربیت معلم.

داس، براجا. ام؛ ۱۳۷۶. اصول مهندسی ژئوتکنیک، جلد اول مکانیک خاک. ترجمه شاپور طاحونی. انتشارات پارس آئین. چاپ چهارم. پاییز. ۱۳۷۶.

سازمان آب منطقه‌ای آذربایجان شرقی و اردبیل، معاونت مطالعات پایه منابع آب؛ گزارش حفاری‌های چاه اکتشافی و پیزومنتر مجاور آن در دشت اردبیل. مرداد ۱۳۷۵.

سازمان آب منطقه‌ای آذربایجان شرقی و اردبیل، معاونت مطالعات پایه منابع آب؛ گزارش حفاری‌های چاه اکتشافی و پیزومنتر مجاور آن در دشت اردبیل. اردیبهشت ۱۳۸۱.

شرکت سهامی آزمایشگاه فنی و مکانیک خاک استان اردبیل؛ سلسله مطالعات بهسازی لرزه‌ای مدارس شهر اردبیل. مطالعات ژئوتکنیک. تیر ۱۳۸۳ - خرداد ۱۳۸۹.

عسکری، فرج‌اله؛ کسایی، مجید؛ ۱۳۸۲. ارزیابی پتانسیل روانگرایی در بخشی از نواحی جنوب شرق تهران. نشریه دانشکده فنی. جلد ۳۷. شماره ۲. شهریور. صص ۲۵۷-۲۶۸.

عسکری، فرج‌اله؛ دبیری، روزبه؛ کشاورز بخشایش، محمد؛ ۱۳۸۵. مقایسه ارزیابی پتانسیل روانگرایی با روش‌های مقاومت نفوذ استاندارد(SPT) و اندازه گیری سرعت موج برشی(VS) در جنوب تهران. ژورنال زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله. سال هشتم. شماره دوم. صص ۹۵-۱۰۳.

قهرمانی، محمود؛ قلندرزاده، عباس؛ مرادی، مجید؛ ۱۳۸۵. بررسی تأثیر ریز دانه پلاستیک بر مقاومت روانگرایی ماسه اشباع. ژورنال زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله. سال هشتم. شماره دوم. صص ۷۱ - ۸۰.

معماریان، حسین؛ ۱۳۷۷. زمین‌شناسی مهندسی و ژئوتکنیک. انتشارات دانشگاه تهران.

- Andrus, R.D., Stokoe K.H., Chung, R.M., 1999. Draft Guidelines for Evaluating Liquefaction Resistance Using Shear Wave Velocity Measurements and Simplified Procedures. Building and Fire Research Laboratory, National Institute of Standards and Technology (NIST), 558-566.
- Andrus, R.D., Stokoe K.H. KK. 1997. Liquefaction Resistnse Based on Shear Wave Velocity. NCEER Workshop on Soil, Technical Report NCEER- 97- 0022. T.L Youd and I.M. idriss, Eds., Jan 4-5 1996, Nat. Ctr. For Earthquake Eng. Res., Buffalo, NY, 89-128.
- Askari, F., Kasai, M., 2003. Evaluation of Liquefaction potential in the southern part of East Tehran. Journal of The College of Engineering, Volume 37, Issue 2, 338-345.
- Askari, F., Dabiri, R., and Kshavrzkhshaysh, M., (2006). Comparison of liquefaction assessment using standard penetration resistance (SPT) and measurement of shear wave velocity (Vs) in southern Tehran. Journal of Seismology and Earthquake Engineering, Vol 8, No 2, 888-895.
- Barzegari, G., Uromeihy, A., (2006). SPT- Based liquefaction Assessment of Alluvial Foundation at Chapar – Abad Dam, Geoscience Scientific Quarterly Journal, Vol. 17, No. 68, 775-785.
- Das, Braja, M., 1997. Principles of Geotechnical engineering. Volume 1 Soil Mechanics. translator Shapur Tahvny, Publications Pars Ayen, Fourth Edition, Autumn 1997.
- Esnaashari, M., Baghebanzadeh, A., (2010). The effect of static liquefaction behavior of sand, loose fine paste Plastsyth. 5th National Congress on Civil Engineering. Ferdowsi University of Mashhad, May 04- 06, 2010.
- Farrokhzad, F., Choobbasti, A.J., Barari, A., 2012. Liquefaction using Artificial neural networ. Journal of King Saud University Science 24, 89-100
- Gahrmani, M., Qlndrzadh, A., and Moradi, M., 2006. Effect of Plastic Fines on Cyclic Resistance of Saturated Sands. Journal of Seismology and Earthquake Engineering, Vol 8, No 2, 550-560.
- Hoti, A., Farhadi, A., 2006. Liquefaction Prediction Using Artificial Neural Network. Proceedings of the Ninth Symposium of Geological Society of Iran, Teacher Training University, 2006.
- Kayen, R.E., Mitchell, J.K., Seed, R.B., lodge, A., Nishio, S. and Coutinho, R., 1992. Evaluation of SPT-, CPT-, and Shear wave Based Methods for Liquefaction Potential Assessment Using Loma- Prieta Data. Proc. Fourth Japan – U.S. Workshop on Earthquake Resistant Design of Lifeline Facilities and Countermeasures for Soil Liquefaction, Technical Report NCEER-92-0019, M. Hamada and T.D. O'Rourke, Eds., Held 27-29 May, Honolulu, Hawaii, Nat. CTR. For Earthquake Eng. Res. Buffalo, NY, I, 177-204.
- Lodge, A.L., 1994. Shear Wave Velocity Measurements for Subsurface Charactrization. Ph.D. Dissertation, University of California. At Berkeley.
- Pourkermani, M., Arian, M., 1997. Seismotectonic. Publications Dezab Consulting Engineers co, First Edition.
- Pash, H., 2009. Numerical study of liquefaction of alluvial foundation dams under earthquake load. MS Thesis in Civil Engineering - Soil Mechanics and Foundation Engineering, Tarbiat Modarres University.

- Robertson, P.K., Woeller, D.J., and Finn, W.D.L., 1992. Seismic Cone Penetration Test for Evaluating liquefaction Potential Under Cyclic Loading. Canadian Geotechnique J., 29, 686-695.
- Regional Water Organization of East Azarbaijan and Ardabil, Department of Basic Studies of Water Resources, Report Piezometric drilling exploratory wells and adjacent plains Ardabil, 1996.
- Regional Water Organization of East Azarbaijan and Ardabil, Department of Basic Studies of Water Resources, Report Piezometric drilling exploratory wells and adjacent plains Ardabil, 2002.
- Seed, H.B., and Idriss, I.M., 1971. Simplified Procedure for Evaluating Soil Liquefaction Potential. J. of the Soil Mechanics and Found. Div., ASCE, 97(SM9), 1249-1273.
- Soil Mechanics Laboratory Corporation of Ardabil, Series of seismic rehabilitation of schools in the city of Ardabil, Geotechnical studies, 2004 and 2011.