

برآورد مساحت و حجم توده‌ی لغزشی با استفاده از تکنیک‌های InSAR و مشاهدات GPS (مطالعه موردنی پهنه لغزشی روستای گوگرد)

حسن احمدزاده * - استادیار ژئومورفولوژی دانشگاه آزاد اسلامی واحد تبریز
شهرام روستایی - استاد گروه ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران.
محمد رضا نیکجو - استادیار گروه ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران.
مریم هفقانی - استادیار گروه مهندسی راه و ساختمان و محیط‌زیست دانشگاه شیراز، شیراز، ایران

پذیرش مقاله: ۱۳۹۴/۰۸/۱۱ تأیید نهایی: ۱۳۹۴/۰۱/۱۵

چکیده

زمین‌لغزش به عنوان یکی از مخاطرات ژئومورفولوژیک ممکن است در قلمرو معین، با بزرگی و دوره‌های زمانی مشخص رخ دهد. تخمین حجم و مساحت توده‌ی لغزشی نیازمند اطلاعات زمین‌شناسی و ژئومورفولوژیکی است که امروزه تنها با روابط تجربی بین حجم زمین‌لغزش‌ها و مساحت زمین‌لغزش، و بکار گیری داده‌های دورسنجی و تکنیک‌های تداخل‌سنگی قابل محاسبه می‌باشد. توده‌ی لغزشی روستای گوگرد در سطحی در حدود ۲۰۰ هکتار روی یک زمین‌لغزش قدیمی به وسعتی در حدود ۸۷۶ هکتار اتفاق افتاده است که روی این توده ناپایدار ۴۶۸ خانوار با ۲۵۶۶ نفر جمعیت زندگی می‌کنند. در این پژوهش اطلاعات مربوط به تعداد ۲۶ زمین‌لغزش در منطقه‌ی قطور، شامل مساحت، حجم و عمق با استفاده از ۲۵ تصویر سنجنده ASAR ماهواره‌ی ENVISAT و الگوریتم StaMPS و SBAS در تکنیک InSAR تهیه شد. سپس یک رابطه تجربی برای برآورد حجم توده‌ی لغزشی گوگرد به کاربرده شد محاسبات نشان داد که در طی ۷ سال اخیر با احتساب متوسط طول، عرض و عمق جابجایی به ترتیب ۲۶۰۰، ۸۰۰ و ۳۵ متر، مجموع سطح جابجایی و حجم مواد جابجا شده معادل 106 m^2 و 107 m^3 می‌باشد. استخراج اطلاعات سری زمانی جابجایی از اینترفروگرام‌ها نیز نشان می‌دهد که سالانه 2.1 m^3 مواد با سرعتی معادل 10 mm yr^{-1} با $\varphi = 104$ در این منطقه لغزش‌ها فعال هستند و ممکن است لغزش‌های جدیدی با بزرگی قابل ملاحظه به وقوع بیرونند.

وازگان کلیدی: مخاطرات محیطی، حجم و مساحت زمین‌لغزش، تکنیک InSAR، روستای گوگرد.

مقدمه

حرکات توده‌ای در نواحی کوهستانی یکی از فرآیندهای طبیعی و از مهم‌ترین عوامل به وجود آورنده‌ی چشم‌اندازها هستند(وان وستن^۱، ۱۹۹۳). این چشم‌اندازهای سست و شکننده امکان ایجاد و توسعه‌ی سکونتگاهها و دیگر ساخت‌وسازهای مهندسی را محدود می‌نمایند(روستایی و احمدزاده؛ ۱۳۸۴).

ارزیابی ژئومورفولوژیکی توپوگرافی کوهستان، نیازمند پیشرفت‌هایی در زمینه‌ی مورفومتری و توصیف چند مقیاس است(بیشاب و شرودر^۲، ۲۰۰۳. بیشاب و همکاران^۳، ۲۰۱۱) و این نیز نیازمند متداول‌تری‌های جدیدی در مورد مطالعات زمین‌می‌باشد(مارستون^۴، ۲۰۱۱).

یکی از وظایف عملی قابل توجه دانش ژئومورفولوژی، شناسایی لندرم‌های پایدار و مکان‌هایی با حداقل احتمال گرفتاری به پدیده‌های کاتاستوفیک یا آرام ناشی از فرآیندهای طبیعی یا انسانی است که بهنوعی، اثر نامطلوبی به اشغال یا استفاده‌ی انسانی می‌گذارد(روزنفیلد^۵، ۲۰۰۴) و وقتی که این پیامدها در جامعه و یا زیرساخت، تأثیر می‌گذارند، به بلایای طبیعی تبدیل می‌شوند(آیالا^۶، ۲۰۰۲). استراتژی زمین‌لغزش شامل شناخت فرآیند، تحلیل خطوط و پیش‌بینی زمین‌لغزش در آینده برای کاهش پیشرفت و خسارات ناشی از آن می‌باشد(لان و همکاران^۷، ۲۰۰۴).

تخمین حجم توده‌ی لغزشی نیازمند اطلاعات زمین‌شناسی و ژئومورفولوژی در دامنه‌ی گستته شده می‌باشد. جمع‌آوری این اطلاعات بسیار مشکل و هزینه‌بر است. اما چنانکه نقشه‌ی لغزشی به شکل دیجیتالی در دسترس باشد، محاسبه حجم و مساحت مجموع لغزش‌ها امکان‌پذیر می‌باشد. (رضایی مقدم و همکاران؛ ۱۳۹۰: ۲۰۴). امروزه داده‌های دور سنجی قابل دسترس، اطلاعات دقیق و مفیدی را از عوارض سطح زمین و فرایندهای دینامیکی آن که در ارتباط با وقوع زمین‌لغزش‌ها هستند، ارائه می‌دهد. و برآورد ویژگی‌های کمی حرکات توده‌ای از قبیل (طول، عرض، ضخامت، شبیه محلی، حرکت) با استفاده از دید استریوئی SAR، اینترفرومتری (InSAR^۸) و پروفیل توپوگرافیکی (LIDAR) صورت می‌گیرد. اینگونه داده‌ها می‌توانند با استفاده از داده‌های مربوط به مطالعات قبلی یا اندازه‌گیری‌های صحرائی تکمیل گردند.

توده‌ی لغزشی موردمطالعه واقع در روستای گوگرد از توابع بخش قطور، شهرستان خوی در استان آذربایجان غربی با موقعیت ریاضی "۳۰° ۳۰' ۳۸" عرض شمالی و "۰۰° ۳۴' ۴۴" طول شرقی در مسیر جاده ترانزیتی ایران و ترکیه می‌باشد. وسعت زمین‌لغزش قدیمی در این روستا حدود ۸۷۶ هکتار و منشاً آن تکتونیکی است که در طول زمان ثبتیت گشته ولی در سال‌های اخیر، ناپایداری‌های جدیدی در سطح حدود ۲۰۰ هکتار اتفاق افتاده است(شکل ۱). منطقه‌ی موردمطالعه از نقطه‌نظر توپوگرافی نیز بسیار ناهموار است. حداکثر ارتفاع آن ۳۶۲۲ متر و حداقل ارتفاع در خروجی آن ۱۸۰۰ متر است. حدود ۹۰ درصد از وسعت منطقه، دارای شبیه ۱۵ تا ۶۰ درصد و به بالا می‌باشد که این موضوع حاکی از پتانسیل بالا برای ایجاد ناپایداری در صورت مساعد بودن سایر شرایط (عوامل ثانویه لغزش) خواهد بود. طبق آمار خانه بهداشت در سال ۱۳۹۱ روستای گوگرد دارای ۴۶۸ خانوار و ۲۵۶۶ نفر جمعیت می‌باشد.

از میان داده‌های در دسترس که حدود ۶۷۷ لغزش را شامل می‌شود، ۲۰۷ لغزش توسط سیمونت و شومن در گینه‌ی نو(۱۹۶۷)، ۶۶ لغزش در ناحیه جنگلی جنوب کالیفرنیا در فاصله‌ی سال‌های ۱۹۶۶ تا ۱۹۶۹ و ۲۸ لغزش در چین(ون ۲۰۰۴)، ۱۶ لغزش در جنوب شرق نروژ(گازتی ۲۰۰۹) و ۱۴ لغزش در طول جزایر جنوبی نیوزیلند(گیلون و هانکوکس ۱۹۹۲) موردنرسی قرار گرفته است.

1 . Van Westen

2 . Bishop and Shrader

3 . Bishop et al

4 . Marston

5 . Rosenfeld

6 . Ayala

7 . Lan, et al

8 - synthetic aperture radar interferometry

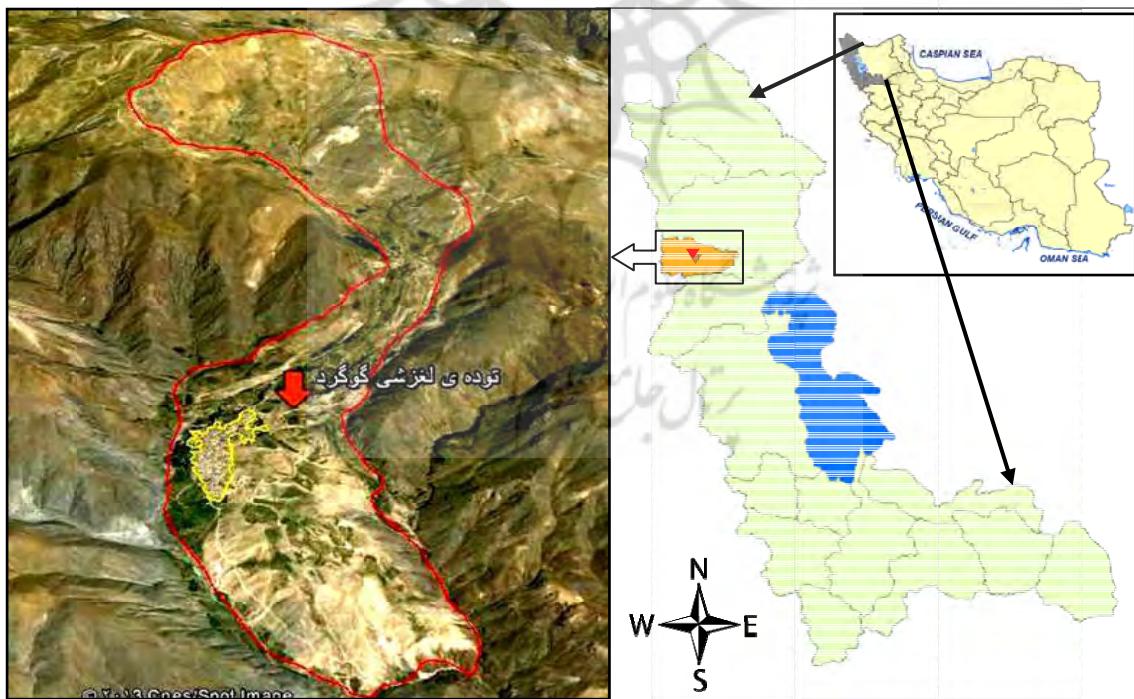
عثمان اوغلو (۲۰۱۱) در رساله دکتری خود در دانشگاه میامی به کاربردها و توسعه‌ی الگوریتم‌های جدید برای آنالیز جابجایی‌ها با استفاده از سری‌های زمانی InSAR می‌پردازد. نتایج ایشان نشان داد که روش‌های تداخل‌سنگی برای مطالعات جابجایی‌های زمین مناسب بوده و بهترین نتایج را می‌دهند.

خوانین‌زاده (۱۳۹۰) در تحقیقی به مطالعه زمین‌لغزش‌های منطقه‌ی طالقان با استفاده از ۱۸ تصویر سنجنده‌ی ASAR، ماهواره‌ی Envisat و روش تداخل‌سنگی راداری پرداخت و نتایج به دست‌آمده، وجود هفت منطقه‌ی لغزشی را تأیید نمود.

رضایی مقدم و همکاران (۱۳۹۰) در مقاله‌ای به برآورد روابط ریاضی بین فاکتورهای حجم و مساحت لغزش توده‌ای در گردنه‌ی صائین(شهرستان نیر) پرداختند. در این تحقیق لغزش‌های یک دوره زمانی ۵ ساله از سال ۱۳۸۵ تا ۱۳۸۰ موردنرسی قرارگرفته است. نتایج آن‌ها نشان داد حجم کل مواد لغزش یافته در این دوره زمانی معادل $V_{LT} = 3.2 \times 10^7 m^3$ می‌باشد که از سرعت جابجایی معادل $\varphi_L = 7.8 mm myr^{-1}$ برخوردار بوده است.

امیدوار و کاویان (۱۳۸۹) در تحقیقی در استان مازندران ابتدا اطلاعات مربوط به تعداد ۴۴۲ زمین‌لغزش در استان مازندران شامل مساحت، حجم و عمق تهیه کردند. سپس برای اندازه‌گیری سطح(AL) و حجم(VL) پرداخته‌اند و یک رابطه تجربی برای برآورد حجم ارائه، و این رابطه را ارزیابی کردند.

گازتی و همکاران (۲۰۰۹ و ۲۰۰۸) در مقاله‌ای تحت عنوان برآورد حجم و مساحت لغزش در ایتالیا ابتدا به توصیف یک طبقه‌بندی از ۵۸۱۴ لغزش برای اندازه‌گیری سطح(AL) و حجم(VL) پرداخته‌اند. سپس برای تعیین روابط تجربی بین AL و VL و مقایسه‌ی بین این روابط با روابط مشابه در لغزش‌ها از مجموع ۶۷۷ توده‌ی لغزشی استفاده نمودند. این نتایج با پهنه‌ی لغزشی روستای گوگرد واقع در منطقه‌ی قطور در شهرستان خوی مقایسه شده و نتایج حاصل از کاربرد این مطالعات در منطقه‌ی قطور به اثبات رسانده است.



شکل شماره ۱: موقعیت منطقه مورد مطالعه

مواد و روش‌ها

در این تحقیق ابتدا روابط موجود بین خصوصیات هندسی لغزش‌ها و حجم لغزش مورد تجزیه و تحلیل قرار گرفت. سپس با توجه به خصوصیات هندسی زمین‌لغزش‌ها، اندازه‌گیری‌ها انجام گرفته و نتیجه‌های از وضعیت سطحی و زیرسطحی توده‌ی لغزشی حاصل گردید. در این پژوهش برای محاسبه حجم و مساحت لغزش در توده‌ی لغزشی گوگرد از

معادلات ارائه شده توسط محققین قبلی استفاده شده است. علاوه بر این از مشاهدات دقیق‌تر GPS و ۲۵ تصویر سنجنده ASAR را در با هندسه‌ی تصویربرداری نزولی^۱ (واقع بر مدار شمالی-جنوبی) جهت برآورد پارامترهای موردنیاز در روابط فوق (طول، عرض و عمق متوسط لغزش‌ها)، مانیتورینگ و رفتار سنجی زمین‌لغزش‌ها و بررسی مکانیزم حرکتی شیب در منطقه‌ی قطعه‌ی خوی استفاده شده است. این تصاویر از نوع تصاویر SLC^۲ شده می‌باشد و در بازه‌ی زمانی سال‌های ۲۰۰۳ تا ۲۰۱۰ جمع‌آوری شده‌اند.

پس از انتخاب مجموعه‌ی نهایی داده‌ها، تصاویر به صورت اولیه موردنیازی قرار گرفت تا تصویر مرجع^۳ به نحو مقتضی انتخاب شود. تصویر مرجع معمولاً^۴ به گونه‌ای انتخاب می‌گردد که از نظر طول باز مکانی و زمانی حداقل فاصله را با تصاویر دیگر داشته باشد. لذا تصویر ۰۲/۱۷/۲۰۰۷ به عنوان تصویر مرجع انتخاب شد و بقیه‌ی تصاویر تحت عنوان تصاویر پیرو^۴ نسبت به تصویر مرجع مورد آنالیز قرار گیرد. مشخصات اولیه‌ی تصاویر مورداستفاده در این تحقیق به شرح جدول شماره ۱ می‌باشد.

جدول ۱: مشخصات تصاویر مورداستفاده در تحقیق

Nom	Mission	Sensor	Product	Date(mm-dd-yyyy)	Orbit	Track	Swath	Pass
۱	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	06/28/2003	6931	364	I2	Descending
۲	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	10/11/2003	8434	364	I2	Descending
۳	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	11/15/2003	8935	364	I2	Descending
۴	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	12/20/2003	9436	364	I2	Descending
۵	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	02/28/2004	10438	364	I2	Descending
۶	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	04/03/2004	10939	364	I2	Descending
۷	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	05/08/2004	11440	364	I2	Descending
۸	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	06/12/2004	11941	364	I2	Descending
۹	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	07/17/2004	12442	364	I2	Descending
۱۰	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	09/25/2004	13444	364	I2	Descending
۱۱	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	03/04/2006	20959	364	I2	Descending
۱۲	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	07/22/2006	22963	364	I2	Descending
۱۳	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	12/09/2006	24967	364	I2	Descending
۱۴	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	01/13/2007	25468	364	I2	Descending
۱۵	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	02/17/2007 (master)	25969	364	I2	Descending
۱۶	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	03/24/2007	26470	364	I2	Descending
۱۷	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	03/08/2008	31480	364	I2	Descending
۱۸	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	05/17/2008	32482	364	I2	Descending
۱۹	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	08/30/2008	33985	364	I2	Descending
۲۰	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	07/11/2009	38494	364	I2	Descending
۲۱	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	08/15/2009	38995	364	I2	Descending
۲۲	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	09/19/2009	39496	364	I2	Descending
۲۳	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	11/28/2009	40498	364	I2	Descending
۲۴	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	06/26/2010	43504	364	I2	Descending
۲۵	ENVISAT-1	ASAR/IM	ASA_IM_0P	09/04/2010	44506	364	I2	Descending

^۱ - Descending^۲ - Single look complex^۳ - Master^۴ - Slave

پس از تعیین و انتخاب تصویر مرجع، در محیط نرم‌افزاری StaMPS آورده شد تا به صورت یک تصویر بصری در بیايد و سپس محدوده‌ی موردنظر به مرکزیت مختصات $38^{\circ}/46^{\circ}35'$ درجه‌ی عرض شمالی و $44^{\circ}/54^{\circ}95'$ درجه‌ی طول شرقی، به ابعاد تقریبی $45 \text{ کیلومتر} \times 2200 \text{ پیکسل}$ در راستای رنج و $30 \text{ کیلومتر} \times 7400 \text{ خط}$ در راستای آزیمومت برش داده شد تا تجزیه و تحلیل‌ها روی این مقدار از تصویر صورت گیرد.

درروش تداخل‌سنجدی راداری از تکنیک پراکنش کننده‌های دائمی (PSInSAR^۱)، به عنوان یکی از بهترین روش‌های تدخل‌سنجدی راداری در آشکارسازی زمین‌لغزش‌ها با الگوریتم‌های StaMPS و SBAS استفاده گردید. برای این منظور ابتدا تصاویر تداخل‌سنجد با ضرایب 4,20 Multi-look پردازش شدند. به عبارتی هر پیکسل در آن‌ها نشان‌دهنده‌ی جابجایی مساحتی معادل $4 \times 20 = 80 \text{ مترمربع}$ بر روی زمین بودند. از طرفی زمین‌لغزش‌ها در وسعت کوچکی رخ می‌دهند؛ بنابراین تعداد پیکسل‌های نشان‌دهنده آن‌ها محدود می‌گشت. برای رفع این مشکل، آن‌ها را با ضرایب 1, 5 به دست آوردیم. در این حالت هر پیکسل بیانگر ۵ مترمربع بر روی زمین است، بنابراین جابجایی‌های ناشی از زمین‌لغزش‌های با وسعت کم نیز در تصاویر تداخل‌سنجد نمایان گردید.

اطلاعات مداری دقیق ماهواره Envisat در لحظه اخذ تصاویر نیز به منظور تعديل اثر مؤلفه مداری (ترم هندسی) موسوم به ODR فایل‌ها از ftp سایت دانشگاه دلف هلند تهیه شده‌اند. همچنین به منظور به حداقل رساندن ترم توپوگرافی اختلاف فاز در تصاویر تداخل‌سنجد تولیدی، از مدل رقومی SRTM منطقه شمال غرب ایران، با دقت ۳ ثانیه قوسی استفاده شده است.

جهت کاهش اثرات اتمسفری و محاسبه سری زمانی از روش خطوط مبنای عمودی کوتاه یا SBAS استفاده گردید.

$$\Delta\phi = \phi_{flat} + \phi_{topo} + \phi_{orbit} + \phi_{defo} + \phi_{tropo} + \phi_{noise} \quad (1)$$

در اینجا $\Delta\phi$ فاز ایترفرومتری (یا تغییر فاز بین دریافت‌های فاز در اثر جابجایی)، ϕ_{flat} فاز زمین مسطح، ϕ_{topo} فاز توپوگرافی، ϕ_{orbit} خطای فاز ناشی از خطاهای اطلاعات مدار، ϕ_{defo} سهم فاز وابسته به تغییر شکل زمین، ϕ_{tropo} سهم فاز تزوپوسفر، و ϕ_{noise} نویز ترکیب شده است.

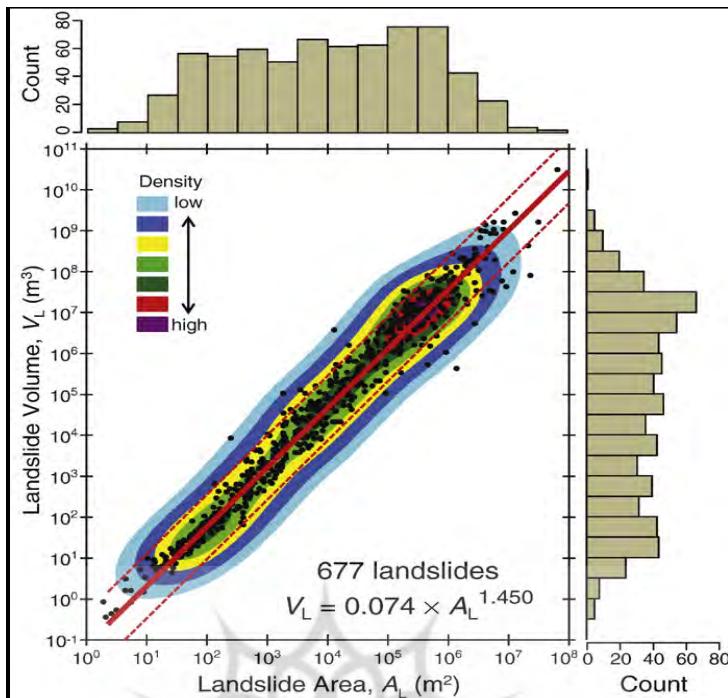
سپس با توجه به فرمول موردنظر فاکتورهای موردنیاز از روش تداخل‌سنجد و GPS استخراج گردید. برای محاسبه‌ی حجم لغزش در توده‌ی لغزشی گوگرد (شکل ۱)، از معادله‌ای که توسط گازوتی و همکاران (۲۰۰۹) ابداع شده است (معادله‌ی ۲)، برای برآورد پارامترهای موردنیاز رابطه‌ی فوق، از داده‌های اپتیکی و راداری سنجش از دور، مطالعات میدانی و GPS استفاده شده است. رابطه بین مساحت لغزش (A_L) با حجم لغزش (V_L) با استفاده از اطلاعات ۶۷۷ لغزش در سطح جهانی به دست آمده است. این رابطه در ایران نیز مصدق پیدا می‌کند. لذا این رابطه‌ی تجربی برای لغزش‌های رخداده در بازه‌ی زمانی $2009 \text{ تا } 2010$ در منطقه‌ی قطور نیز بکار گرفته شده است. مساحت و حجم توده‌ی لغزشی روزتای گوگرد نیز با استفاده از معادله زیر که توسط گازوتی و همکاران در سال ۲۰۰۸ و ۲۰۰۹ ارائه شده است برآورد گردید.

$$V_L = 0.074 \times A_L^{1.450} \quad (2)$$

در اینجا V_L حجم مواد و A_L وسعت مواد لغزش یافته است.

بررسی شکل شماره ۲ نشان می‌دهد که بین حجم و مساحت لغزش‌ها ارتباط خطی وجود دارد که نشان‌دهنده‌ی یک رفتار خود شیاهتی بین حجم و مساحت انواع لغزش‌ها در سراسر جهان می‌باشد. مشاهدات فوق، به علت استفاده از لغزش‌هایی که از بیشترین میزان اطلاعات برخوردارند دارای اهمیت می‌باشد. لذا رابطه‌ی فوق می‌تواند برای لغزش‌های بسیار کوچک و بسیار بزرگ که فاقد داده‌های کافی می‌باشند بسیار راه گشا باشد.

¹ - persistence scatterer InSAR



شکل شماره ۲) اطلاعات مربوط به مساحت و حجم ۶۷۷ لغزش موردهرسی که دارای مختصات لگاریتمی است. در این نمودار AL (محور X)، مشکل از ۸ رده با بزرگی $2.1 \times 10^0 m^2 \leq A_L \leq 7 \times 10^7 m^2$ و VL (محور y)، مشکل از ۱۲ رده با بزرگی $3.4 \times 10^{-1} m^3 \leq V_L \leq 2.9 \times 10^{10} m^3$ می‌باشد که برای هر یک از لغزش‌ها مقادیر متفاوتی را تشکیل می‌دهد(اقتباس از گازوئی ۲۰۰۹).

لیتولوژی منطقه

قدیمی‌ترین و وسیع‌ترین سنگ‌های مشاهده شده در منطقه، که با علامت MtV در نقشه‌ی زمین‌شناسی منطقه مشخص شده است؛ شامل یک سری سنگ‌های آتشفسانی، همراه با مقداری شیست است که به شدت دگرسان شده‌اند. و اکثراً از نوع متالکانیک، متاداسیت تا ریوداسیت می‌باشد. در جنوب شرقی منطقه سنگ‌های سبز رنگی دیده می‌شوند (واحد Sr) که شامل سرپاتینیت، سنگ‌های فوق بازیک سرپتینی و در پاره‌ای نقاط همراه با تالک می‌باشد. در شرق و شمال غربی یک سری واحد دگرگون شده (Mb) که اکثراً جنس آن‌ها اسلیت، شیست و شیستهای فیلیتی می‌باشد و در بین آن‌ها میکا شیست هم دیده می‌شود. در قسمت‌های شمالی، غرب و جنوبی روستای گوگرد سنگ‌های قهوه‌ای رنگی به نام لیستونیت (Ls) مشاهده می‌شود که براثر کربناتی و سیلیسی شدن سنگ‌های فوق بازیک و سرپتینی به وجود آمده‌اند. در قسمت‌هایی از شرق منطقه آهک پلازیک با سن پالتونسون دیده می‌شود که با علامت $Pelm$ و به رنگ بنفش است.

از نظر لیتولوژی کل محدوده‌ی اطراف روستای گوگرد به دلیل افولیتی بودن بسیار مستعد فرسایش بوده و میزان رسوب زایی بالایی دارد. با توجه به بررسی‌های صورت گرفته در روی زمین‌لغزش، اختلاف ارتفاع بین تاج و پنجه جریان در حدود ۱۱۰۰ متر بوده و شیب دامنه بین ۴۵ تا ۲۵ متر متعیر است. توده‌های سنگی در این منطقه اغلب تکتونیزه و نمایی خردشده دارند. در قسمت شمالی، توده لغزشی (در محدوده روستای گوگرد) توسط گسل‌های تراستی روی هم رانده شده‌اند که گسل مذبور موجب خسارات زیادی به مناطق مسکونی در منطقه می‌شود. بررسی شیب و جهت شیب لایه‌های موجود در منطقه نشان می‌دهد که جهت لغزش تنها در برخی قسمتها به ویژه در غرب روستای گوگرد با جهت لایه‌بندی مطابقت دارد.

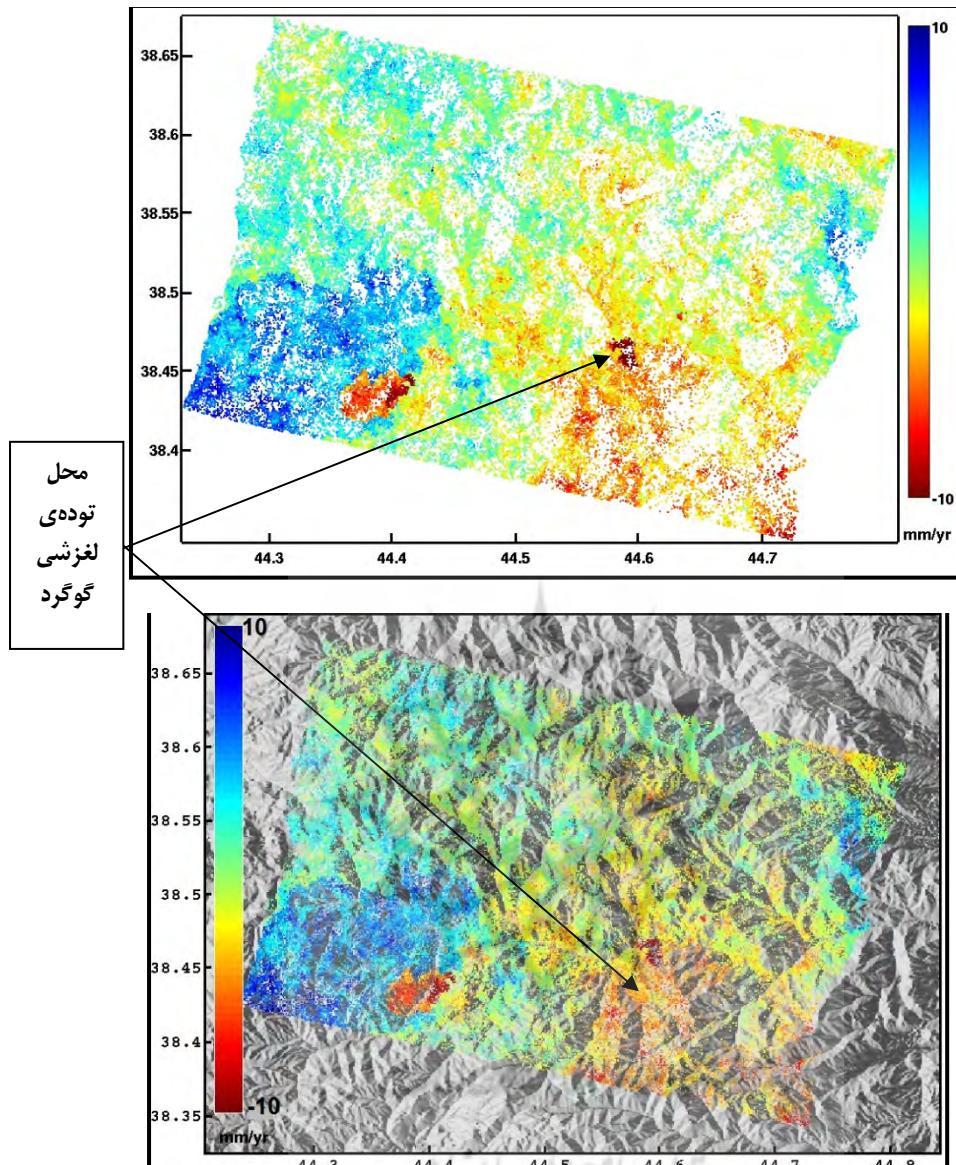
یافته‌های تحقیق

بررسی میدانی از علل ناپایداری نشان داد که عملکرد تکتونیک و خردشگی سنگ‌ها، هوازدگی عمیق ناشی از حاکمیت یخ‌بندان شدید و طولانی‌مدت، نفوذ آب چشممه‌های پرآب بالادست به داخل خاک اشیاع و پهنه‌ی حساس به فرسایش، وقوع سیل‌هایی با حجم بالا و شیب زیاد دامنه‌ای می‌تواند از دلایل وقوع زمین‌لغزش در منطقه باشد. در کنار عوامل فوق، فعالیت‌های انسانی می‌تواند خطر ناشی از وقوع زمین‌لغزش‌های جدیدی را برای روستای گوگرد که در سطح یک توده‌ی لغزشی بزرگ واقع شده است، باشد (شکل ۴).



شکل ۴: نمونه‌ای از لغزش‌های اخیر در محدوده‌ی روستای گوگرد

برآورد حجم و وسعت توده‌ی لغزشی در این روستا می‌تواند قدرت تخربی این لغزش را نشان دهد. اما از آنجایی که زمین‌لغزش‌ها یکی از پیچیده‌ترین پدیده‌های ژئومورفولوژیکی می‌باشند آگاهی از زمان وقوع و یا رفتار حرکتی آن‌ها نیز مشکل است. در این تحقیق برای نشان دادن بزرگی و نرخ جابجایی در روی پهنه‌ی لغزشی گوگرد، از داده‌های دورسنجی راداری و تکنیک پراکنش کننده‌های دائمی (PSInSAR)، به عنوان یکی از بهترین روش‌های تدخل سنجی راداری در آشکارسازی زمین‌لغزش‌ها، که می‌تواند گام مؤثری در این برآوردها باشد، استفاده گردید. برای این منظور ۲۴ ایترفروفوگرام از تصویر راداری ایجاد گردید. هر یک از این ایترفروفوگرامها که تعییرات سطح زمین را در بازه‌ی زمانی ۲۵ اخذ دو تصویر (تصویر فعلی و تصویر تاریخ قبلی) نشان می‌دهد میزان جابجایی ایجادشده در هر یک از بازه‌های زمانی ارزیابی گردید. برای نشان دادن میزان جابجایی در بازه‌ی زمانی تصاویر مورداستفاده از تحلیل سری زمانی آن‌ها استفاده می‌گردد. بررسی ایترفروفوگرام‌های حاصل از تصاویر راداری و تحلیل سری زمانی جابجایی نشان داد که حرکت روبه پایین در این توده همچنان وجود دارد و نرخ جابجایی‌ها در راستای دید ماهواره (LOS) 10 mm yr^{-1} می‌باشد (شکل ۵). در این شکل که یک نمونه از ایترفروفوگرام‌های ایجادشده از ۲۵ تصویر راداری آورده شده است راهنمای رنگی کنار آن قسمت‌های بالاًمده و پایین رفته را نشان می‌دهد. وجود لکه‌های تیره‌رنگ قهوه‌ای نشانگر وجود جابجایی سطح زمین به سمت پایین می‌باشد که این امر سبب فاصله‌گیری سطح زمین از سنجنده می‌شود و لذا اعداد منفی است و بالعکس. در بین جابجایی‌های مختلف در منطقه بیشتر روی توده‌ی لغزشی روستای گوگرد تأکید شده است لذا محل توده لغزشی در شکل ۵ نشان داده شده است. و رنگ قهوه‌ای تیره‌ی آن نسبت به اطراف حاکی از وجود حرکات رو به پایین در این سطح می‌باشد.

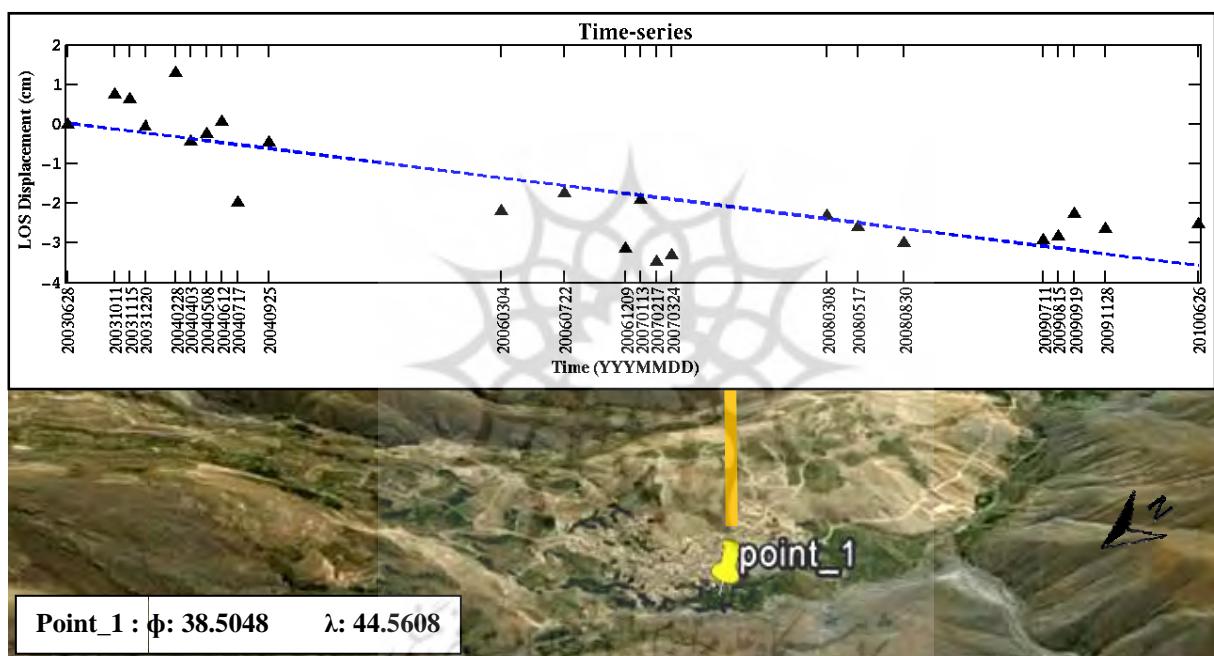


شکل ۵: متوسط نرخ جابجایی شبیب روتای گوگرد، در راستای دید سنجنده(LOS) با روش InSAR

وجود لکه‌های قهقهه‌ای رنگ تیره در تصویر تداخل سنج، وجود جابجایی به سمت پایین و وقوع زمین‌لغزش را نشان می‌دهد که این حرکات به صورت راهنمای تغییرات رنگی آورده شده است. اعداد مثبت (رنگ آبی) جابجایی به سمت بالا و اعداد منفی (رنگ قهقهه‌ای) جابجایی به سمت پایین دست در راستای دید ماهواره می‌باشد (شکل ۵ بالا). برای تعیین جهات حرکتی، تصویر تداخل سنج روی نمای سه‌بعدی (3D) حاصل از داده‌های راداری همپوشانی شده است (شکل ۵ پایین).

بررسی میزان جابجایی‌های نشان داده شده در اینترفرگرام‌های حاصل از داده‌های راداری ۷ سال اخیر و اندازه‌گیری‌های زمینی با استفاده از GPS نشان داد که متوسط طول، عرض و عمق جابجایی به ترتیب ۲۶۰۰، ۸۰۰ و ۳۵ متر، مجموع سطح جابجایی و حجم مواد جابجا شده معادل $2 \times 10^6 m^2$ و $7.3 \times 10^7 m^3$ می‌باشد. استخراج اطلاعات سری زمانی جابجایی از اینترفرگرام‌ها نیز نشان می‌دهد که سالانه $2.1 \times 10^4 m^3$ مواد با سرعتی معادل $\varphi = 10 nm yr^{-1}$ جابجا می‌شود (شکل ۶). لذا در این منطقه لغزش‌ها فعال هستند و ممکن است لغزش‌های جدیدی با بزرگی قابل ملاحظه به وقوع بپیونددند. این ارقام بیانگر این واقعیت است که خطر وقوع زمین‌لغزش که به صورت آرام

صورت می‌گیرد در کمین ساکنین و دارایی‌های آن هاست که ضرورت شناسایی و احداث سکوتگاه جدید در مکانی که از نظر مخاطرات ژئومورفیک پایدار باشد برای اسکان مجدد اهالی روستای گوگرد را نشان می‌دهد. نتایج همچنین نشان می‌دهد که فعالیت لغزشی در پهنه‌ای به وسعت $2 \times 10^6 m^2$ می‌تواند کل و یا اکثر بخش‌های این روستا را در هم آمیزد و خطرات جانی و مالی جبران ناپذیری را موجب گردد. در بررسی جابجایی و تغییرات سطحی زمین با روش ایترفرومتری (InSAR) برای تعیین میزان جابجایی در روی قسمت‌های مختلف محدوده مورد مطالعه سری زمانی تغییرات روی آن نقاط ترسیم می‌شود تا روند تغییرات رو به بالا و یا رو به پایین در محل مشخص شود. بررسی شکل شماره (۶) که نشان‌گر نمونه‌ای از نمودار تحلیل سری زمانی جابجایی از نقاط پراکنده بر روی توده‌ی لغزشی گوگرد می‌باشد؛ روند حرکت و جابجایی رو به پایین در نقطه‌ی شماره ۱ را در بازه‌ی زمانی ۷ ساله (۲۰۰۳-۲۰۱۰) نشان می‌دهد. تحلیل سری زمانی در تصاویر تداخل‌سنجد در جهت شناسایی سطح جابجایی‌ها در فاصله‌ی زمانی مورد بررسی صورت می‌گیرد.



شکل ۶) نمایش یک نمونه از سری زمانی جابجایی واقع بر روی شیب روستای گوگرد، معرف میزان جابجایی در راستای دید سنجنده در طول دوره ۷ ساله ۲۰۰۳ تا ۲۰۱۰ بدست‌آمده از روش InSAR

بحث و نتیجه‌گیری

زمین‌لغزش به عنوان یکی از مخاطرات ژئومورفولوژیک، ممکن است در قلمرو معین، با بزرگی و دوره‌های زمانی مشخص رخ دهد. برآورد بزرگی و حجم توده لغزشی روستای گوگرد که حدود ۴۷۰ خانوار در روی آن سکنی گزیده‌اند، ضروری است در عین حال ادامه فعالیت لغزشی در درون این توده‌ی لغزشی و نیز تأمین رسوبات عمده حوضه توسط این محدوده اهمیت کار را مضاعف می‌نماید. تخمین حجم و مساحت توده‌ی لغزشی نیازمند اطلاعات زمین‌شناسی و ژئومورفولوژیکی است که امروزه تنها با روابط تجربی بین حجم زمین‌لغزش‌ها و مساحت زمین‌لغزش قابل محاسبه می‌باشد؛ و به کارگیری داده‌های دورسنجی راداری و تکنیک‌های تداخل‌سنجدی رفتار حرکتی یا ثبات توده‌های لغزشی را معین می‌کند.

در این تحقیق از معادله‌ای که توسط گازوتی و همکاران جهت محاسبه سطح و حجم زمین‌لغزش‌ها ارائه شده است استفاده گردید. بر اساس مطالعات میدانی و برداشت توسط GPS، متوسط طول، عرض و عمق جابجایی به ترتیب ۲۶۰۰، ۸۰۰ و ۳۵ متر، و مجموع سطح جابجایی $2 \times 10^6 m^2$ و حجم مواد جابجا شده معادل $7.3 \times 10^7 m^3$ می‌باشد که این

$$\text{مواد با سرعتی معادل } \varphi = 10 nmyr^{\frac{1}{2}} \text{ جابجا می‌شود.}$$

علاوه بر این از و ۲۵ تصویر سنجنده ASAR رادار ENVISAT بین سال‌های ۲۰۱۰ تا ۲۰۰۳ جهت مانیتورینگ و رفتار سنجی زمین‌لغزش‌ها و بررسی مکانیزم حرکتی شیب استفاده شده است. این تصاویر با استفاده از تکنیک پراکنش کننده‌های دائمی (PSInSAR)، و الگوریتم‌های StaMPS و SBAS پردازش و ۲۴ تصویر تداخل‌سنجد (اینترفروگرام) ایجاد شد.

هر یک از این این اینترفروگرامها تغییرات سطح زمین را در بازه‌ی زمانی بین اخذ دو تصویر (تصویر فعلی و تصویر تاریخ قبلی) نشان می‌دهد. برای نشان دادن میزان جابجایی در کل بازه‌ی زمانی تصاویر مورداستفاده، از تحلیل سری زمانی آن‌ها استفاده گردید. بررسی اینترفروگرام‌های حاصل از تصاویر راداری و تحلیل سری زمانی جابجایی نشان داد که حرکت روبه پایین در این توده همچنان وجود دارد و نرخ جابجایی‌ها در راستای دید ماهواره (LOS) 10 mm yr^{-1} باشد. وجود لکه‌های قهوه‌ای‌رنگ تیره در تصویر تداخل‌سنجد، وجود جابجایی به سمت پایین و موقع زمین‌لغزش را نشان می‌دهد که این حرکات به صورت راهنمای تغییرات رنگی آورده شده است. اعداد مثبت (رنگ آبی) جابجایی به سمت بالا و اعداد منفی (رنگ قهوه‌ای) جابجایی به سمت پایین دست در راستای دید ماهواره می‌باشد.

تقدیر و تشکر

از آژانس فضایی اروپا (ESA) به خاطر در اختیار گذاشتن داده‌های سنجنده ASAR رادار ENVISAT تقدیر و تشکر به عمل می‌آید.

منابع و مأخذ

- Ayala, I., 2002, *Geomorphology, Natural Hazards, Vulnerability and Prevention of Natural Disasters in Developing Countries*, *Geomorphology*, Vol. 47, PP. 107-124.
- Bishop, M.P., James, A., Shroder, J.F., Walsh, S., (2011). *Geospatial technologies in geomorphological mapping: Concepts, issues, and research directions*. *Annals of the Association of American Geographers*, In press.
- Bishop, M.P., Shroder, J.F., (2003). *A perspective on computer modeling and fieldwork*. *Geomorphology* 53, 1-9.
- Bishop, M.P., Shroder, J.F., (2004). *Geographic Information Science and Mountain Geomorphology*. Springer-Praxis, Berlin.
- Bishop, M.P., Shroder, J.F., Colby, J.D., (2003). *Remote sensing and geomorphometry for studying relief production in high mountains*. *Geomorphology* 55, 345-361.
- Gillon, M.D., Hancox, G.T., 1992. *Cromwell Gorge landslides — a general overview*. In: Bell, D.H. (Ed.), *Landslides. Glissement de Terrain*, vol. 1, pp. 83–102.
- Guzzetti, F., Ardizzone, F., Cardinali, M., Rossi, M., Valigi, D., (2009). *Landslide volumes and landslide mobilization rates in Umbria, central Italy*. *Earth and Planetary Science Letters*, 279 (3-4), PP 222-229.
- Guzzetti, F., Malamud, B.D., Turcotte, D.L., Reichenbach, P., 2002. *Power-law correlations of landslide areas in Central Italy*. *Earth and Planetary Science Letters* 195, 169–183
- Guzzetti, F., Peruccacci, S., Rossi, M., Stark, C.P., (2008). *The rainfall intensity duration control of shallow landslides and debris flows*. *Landslides*, 5, PP3-17.
- Hong, Y., et al., (2007). *Use of satellite remote sensing data in the mapping of global landslide susceptibility*. Springer Since, *Nat Hazards*, DOI 10.1007/s11069-006-9104-z.
- Khavaninzaadeh, N., (2011). *Landslide Study using RADAR Interferometry*. *Msc theses, university of Tehran*, pp 148.

- Lan, H.X., Zhou, C.H., Wang, L.J., Zhang, H.Y., Li, R.H., (2004), *Landslide hazard spatial analysis and prediction using GIS in the Xiaojiang watershed, Yunnan, China*, Elsevier, *Engineering geology*. vol.76 , 109-128.
- Marston B., (2011). *Multi-Scale and Object-Oriented Analysis for Mountain Terrain Segmentation and Geomorphological Assessment*, MSc thesis, University of Nebraska. PP 94
- Omidvar, E., KAveyan, A., (2010). *estimation of the landslide volume and area in regional scale (Mazandaran province)*, *Iranian Journal of Natural Resources*, Nom. 4, pp 439-455.
- Osmanoglu B., (2011). *Application and development of new algorithm for displacement analysis using InSAR time series*. PhD thesis, University of Miami.164pp.
- Rezaei mogaddam, M.H., Feyzollahpoor, M., Asghari, S., (2011). *Mathematical estimation of the landslide volume and area factors in Saein neck*. *Geography*, Nom 28, pp 203-218.
- Roostaei. Sh., Ahmadzadeh. H., (2005). *GIS-based zonation of environmental hazards influence upon linear structures (Case study Tabriz-Mianeh area)*, internasional conference of geo hazard and natural disasters, university of Tabriz, Tabriz, Iran.
- Roostaei. Sh., Ahmadzadeh. H., (2012). *Landslide hazard Zonation in The Tabriz-Marand Road with the Use of GIS*. *Quantitative geomorphological research*, Vol. 1, No 1, PP 47-58.
- Rosenfeld, C. L., 2004, *Geomorphological Hazard*, *Encyclopedia of Geomorphology*, Vol. 1, P.423-426.
- Van Westen, C.J., (1993). *Application of Geographic Information Systems in Landslide Hazard Zonation*. ITC publication, PP15.

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی