

ارزیابی فرونشست زمین به کمک تلفیق روش تداخل‌سنجی راداری و اندازه‌گیری‌های میدانی و بررسی دلایل و اثرات آن بر شهر مشهد

فهیمة صالحی متعهد، ناصر حافظی مقدس، غلامرضا لشکری پور؛
دانشگاه فردوسی، دانشکده علوم، گروه زمین‌شناسی،
مریم دهقانی؛ دانشگاه شیراز، دانشکده مهندسی، گروه عمران و محیط‌زیست

پذیرش ۹۷/۰۷/۰۸

تاریخ: دریافت ۹۶/۱۱/۰۸

چکیده

مشهد دومین کلان شهر ایران است. به دلیل برداشت بیش از حد از منابع آب‌های زیرزمینی، عوارض فرونشست به صورت شکاف زمین و ترک در دیوار سازه‌های مسکونی در حریم شمالی شهر مشهد مشاهده شده است. هدف از این پژوهش پایش دقیق نرخ فرونشست سالانه به کمک تمامی داده‌های موجود و علت‌یابی این پدیده با توجه به ویژگی‌های زمین‌شناختی و هیدروژئولوژیکی منطقه است. ابتدا به کمک روش ترازابی دقیق که قدیمی‌ترین داده‌ها را از فرونشست زمین در اختیار قرار می‌دهد، سابقه فرونشست بررسی شده است. سپس پردازش تداخل‌سنجی راداری برای کل دشت مشهد به کمک ۲۳ تصویر ماهواره ENVISAT انجام گرفته است. نتایج نشان می‌دهد که دو کاسه فرونشستی یکی از شمال غرب و دیگری از جنوب شرق وارد حریم شهر مشهد شده است و در دشت مشهد در سال ۲۰۱۰ محدوده‌ای به وسعت $13/7 \text{ km}^2$ با میزان بیش از 20 cm/year در حال فرونشست بوده است. بررسی مقاطع زمین‌شناسی که به صورت طولی و عرضی دشت را قطع کرده‌اند، نشان می‌دهد، بیش‌ترین میزان فرونشست در مناطق با افت شدید سطح آب زیرزمینی، بافت خاک تناوب ریزدانه و درشت‌دانه و ضخامت زیاد آبرفت ایجاد شده است. هسته مرکزی شهر مشهد نیز از نظر زمین‌شناسی بسیار مستعد فرونشست است و پیش‌بینی می‌شود در صورت کاهش ورودی پساب به آبخوان شهری در آینده فرونشست چشم‌گیری در این مناطق ایجاد شود.

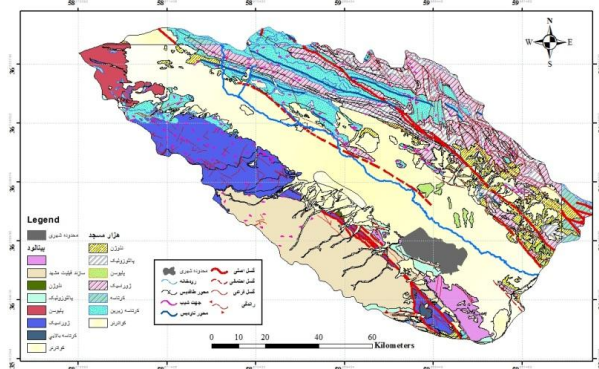
واژه‌های کلیدی: فرونشست زمین، تداخل سنجی راداری، ترازبایی دقیق، آب زیرزمینی، شهر مشهد

مقدمه

دشت مشهد غرب حوضه آبریز قره‌قوم واقع شده است، وسعت آن ۹۹۵۷/۴۵ کیلومتر مربع و ارتفاع متوسط ۱۴۹۷ متر از سطح دریا دارد. مهم‌ترین زهکش دشت رودخانه کشف‌رود است. میانگین بارندگی سالانه در دشت برابر ۲۳۶ میلی‌متر به‌دست آمده است و پرباران‌ترین ماه سال با ۴۳ میلی‌متر در فروردین ماه است و کم باران‌ترین ماه با ۱/۸ میلی‌متر در مرداد ماه است [۱]. دشت مشهد به‌لحاظ جایگاه زمین‌شناسی در حد فاصل دو زون زمین‌شناسی کپه‌داغ و بینالود واقع شده است [۲]. رخساره‌های زون کپه داغ تماماً از سنگ‌های رسوبی تشکیل شده که به‌صورت هم‌شیب از ژوراسیک زیرین تا الیگوسن روی هم قرار گرفته است. زون بینالود با روند شمال غرب-جنوب شرق، ادامه زون ساختاری البرز است (شکل ۱). در این زون علاوه بر رخساره‌های رسوبی، بر خلاف زون کپه‌داغ سنگ‌های دگرگونی و سنگ‌های آذرین متعلق به دوره‌های مختلف زمین‌شناسی رخنمون دارند [۳].

مشهد دومین کلان‌شهر ایران، با ۳۲۸ کیلومترمربع مساحت در جنوب‌شرق این دشت واقع شده است. در محدوده دشت مشهد برداشت بی‌رویه از سفره آب زیرزمینی باعث افت ۲۲/۵ متری طی دوره سی‌ساله از سال آبی ۱۳۶۳-۱۳۶۴ تا سال آبی ۱۳۹۳-۱۳۹۴ شده است [۵]. اثرات افت آب در آبخوان غیرمتراکم به‌صورت افزایش فشار آب حفره‌ای و در نتیجه از بین رفتن خاصیت شناوری ذرات جامد خاک در بخشی از سفره که سطح آب در آن پائین افتاده است [۶]. این امر سبب تراکم لایه‌های خاک شده و باعث ایجاد فرونشست و ترک‌های سطحی در روی زمین می‌شود [۷]. در ۸۰٪ موارد علت اصلی فرونشست زمین استخراج بیش از حد آب از سفره‌های آب زیرزمینی است [۸]. فرونشست سطح زمین بر اثر افت آب‌های زیرزمینی غالباً وسعت زیادی دارد و با تأخیر زمانی از شروع افت سطح آب ایجاد می‌شود. در صورت افت ممتد سطح آب، فرونشست به‌صورت برگشت ناپذیر است. در اثر افت ناموزون سطح آب زیرزمینی و توپوگرافی سنگ بستر و تفاوت در ضخامت و تراکم‌پذیری لایه‌ها، فرونشست ناموزون رخ می‌دهد. فرونشست ناموزون سطح زمین می‌تواند

باعث ایجاد شکاف در سطح زمین و آسیب به زیرساخت‌های شهری و سازه‌ها شود. تاکنون ترک‌های ناشی از فرونشست زمین در دشت مشهد مشاهده شده است [۹].



شکل ۱. نقشه واحدهای زمین‌شناسی دشت مشهد [۴]

همچنین در شمال مشهد در منطقه خین عرب که جزو حریم شهری مشهد محسوب می‌شود، نشانه‌هایی از فرونشست زمین و ایجاد شکاف در زمین و ترک در دیوار مناطق مسکونی گزارش شده است [۱۰].

تا کنون پژوهش‌های زیادی برای بررسی فرونشست زمین در ایران و جهان انجام شده است، اولین بار ترزاقی در سال ۱۹۲۵ در مورد تئوری تنش مؤثر صحبت کرد. او بیان کرد اگر در بافت آبخوان لایه‌های از رسوبات ریزدانه تحکیم نشده وجود داشته باشد، هم‌زمان با افت سطح هیدرولیکی تنش مؤثر افزایش یافته و پدیده تحکیم رخ می‌دهد که نتیجه آن به صورت نشست در سطح زمین نمایان می‌شود [۷]. بعد از آن در سال ۱۹۲۶ تحقیقاتی به وسیله پرت^۱ و جونز^۲ در مورد تراکم رس تحت تأثیر برداشت گاز و نفت انجام شد [۱۱]. سپس پژوهش‌هایی در این زمینه، در قرن بیستم انجام شده که خروج آب از آبخوان و تحکیم خاک در آن‌ها مدل شده است. می‌توان به پژوهش مینزر^۳ (۱۹۲۸) و تولمن^۴ و پولند^۵ (۱۹۴۰) و رایلی^۶ (۱۹۶۹) اشاره کرد [۱۲]، [۱۳]، [۱۴]. هم‌چنین معتق و همکاران (۲۰۰۷) در پژوهشی

1. Pratt
2. Johnson
3. Meinzer
4. Tolman
5. Poland
6. Riley

نشست دشت مشهد را به کمک اطلاعات ترازیبی دقیق، ایستگاه دائم GPS و تداخل‌سنجی راداری تصاویر ماهواره ENVISAT در بازه زمانی ۲۰۰۳-۲۰۰۵ بررسی کرده‌اند [۹]. دهقانی و همکاران (۲۰۱۳) به کمک تداخل‌سنجی راداری و ترازیبی دقیق، فرونشست دشت تهران را بررسی کرده‌اند [۱۵]. نامقی (۱۳۹۲) انطباق خوبی بین- نقشه توزیع ضخامت ریزدانه‌ها با نقشه میانگین نشست سالانه دشت نیشابور به دست آورده است [۱۶]. کاستلازیا^۱ و همکاران (۲۰۱۶) برای بررسی فرونشست و خسارات ناشی از آن در پنج شهر مهم مکزیک از روش تداخل‌سنجی راداری استفاده کرده‌اند [۱۷]. آمیغ پی و همکاران (۲۰۱۶) به همراه ابزار تداخل‌سنجی راداری، از ترازیبی دقیق هم برای بررسی فرونشست زمین در دشت یزد-اردکان استفاده کرده‌اند [۱۸]. سان و همکاران (۲۰۱۷) نیز به کمک تداخل‌سنجی راداری به ارزیابی فرونشست زمین در دشت لیهو^۲ در چین پرداخته‌اند [۱۹]. هم‌چنین معقت و همکاران (۲۰۱۷) به وسیله ابزار تداخل‌سنجی راداری فرونشست زمین در دشت رفسنجان را بررسی کرده‌اند [۲۰].

در این پژوهش از آخرین تصاویر Envisat موجود در آرشیو آژانس فضایی ESA برای دشت مشهد استفاده شد و تمامی داده‌های ترازیبی و GPS موجود در دشت مشهد در بازه‌های زمانی مختلف، با نتایج تداخل‌سنجی راداری تلفیق و نرخ فرونشست سالانه با دقت زیاد به دست آمد. هم‌چنین برای اولین بار در این پژوهش به ارزیابی علل زمین‌شناختی پدیده فرونشست در محدوده شهر مشهد و حریم اطراف آن پرداخته شده است.

مواد و روش‌ها

برای ارزیابی سابقه فرونشست در محدوده دشت مشهد و بررسی اثرات آن بر شهر مشهد، از سه روش تداخل‌سنجی راداری^۳، ترازیبی دقیق^۴ و ایستگاه‌های دائم ژئودینامیک (GPS) استفاده شده است. مزیت‌ها و معایب هر یک از این سه روش در جدول ۱ آمده است.

-
1. Castellazzia
 2. Liaohe
 3. InSAR
 4. leveling

در روش تراز یابی، به کمک ابزار نقشه‌برداری و با داشتن حداقل دو بازه مشاهداتی امکان بررسی تغییرات سطح زمین و فرونشست زمین در مسیر تراز یابی وجود دارد [۲۱]. سیستم موقعیت یاب جهانی GPS^۱ سیستمی راهبری و مسیریابی ماهواره‌ای است که از شبکه‌ای با ۲۴ ماهواره تشکیل شده است. ماهواره‌های این سیستم روزی دو بار در مداراتی دقیق به دور زمین می‌گردند و اطلاعاتی را به زمین مخابره می‌کنند. گیرنده‌های GPS این اطلاعات را دریافت و با انجام محاسبات هندسی فاصله‌گیرنده با ماهواره تعیین می‌شود و در پایش فرونشست سطح زمین استفاده می‌شود [۲۲]. روش تداخل سنجی راداری، قادر است جابه‌جایی‌های سطح زمین را با قدرت تفکیک زیاد و با پوشش وسیع اندازه‌گیری کند. این روش در سال‌های اخیر به عنوان یکی از کارآمدترین روش‌ها برای اندازه‌گیری تغییرات سطح زمین مورد توجه قرار گرفته است [۲۳]. مهم‌ترین مزیت این روش این است که تغییر شکل در زمان و مکان قابل اندازه‌گیری است. اما به دلیل خطاهای زیادی که در حین پردازش تصاویر رادار وجود دارد دقت این روش از دو روش قبلی کم‌تر است و دقتی در حدود ۱-۲cm دارد.

جدول ۱. مقایسه سه روش تراز یابی، تداخل سنجی و GPS [۲۴]

	Leveling	Continuous GPS	InSAR
Spatial resolution	1.5—2 Km	10—15 km	25m
Measurement frequency	1 year	1 day	35 day
Measurement (vertical) accuracy	0.5—1 cm	0.5—1 cm	2 cm

ارزیابی فرونشست زمین در دشت مشهد به کمک روش‌های ذکر شده در سه بازه زمانی انجام شده است. قدیمی‌ترین اطلاعاتی است که از فرونشست زمین در منطقه موجود است، مربوط به روش تراز یابی دقیق است که به وسیله سازمان نقشه‌برداری کشور در دو بازه زمانی ۲۰۰۳-۱۹۹۴ انجام شده است. برای بررسی وسعت و الگوی فرونشست به کمک تداخل سنجی راداری، تصاویر ماهواره Envisat برای بازه زمانی ۲۰۱۰-۲۰۰۳ پردازش شده و میزان فرونشست محاسبه شده است. سه ایستگاه دائم GPS، نیز تغییرات سطحی زمین را در

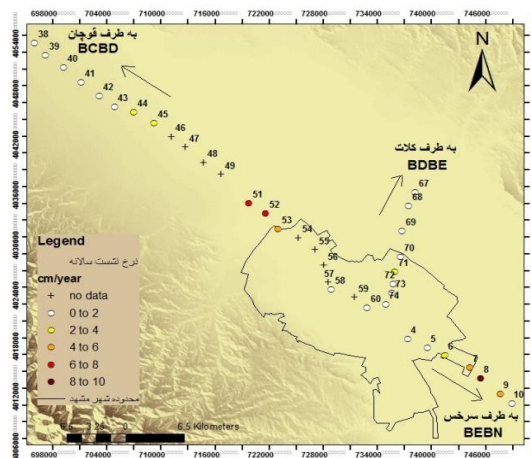
1. Global Positioning System

بازه زمانی ۲۰۱۴-۲۰۰۵ ثبت کرده‌اند که جدیدترین داده‌هایی است که برای بررسی فرونشست و هم‌چنین صحت‌سنجی نتایج تداخل‌سنجی راداری استفاده می‌شود. در آخرین بخش به‌منظور بررسی علل رخداد پدیده فرونشست در محدوده بررسی شده، شرایط زمین‌شناسی و هیدروژئولوژی دشت از جمله افت آب زیرزمینی و موقعیت گسل‌ها و مخروطه افکنه‌ها بررسی شده است. هم‌چنین شرایط زیرسطحی، به‌وسیله مقاطعی طولی و عرضی از بافت خاک تا عمق بیش از ۲۰۰ متری بررسی شده است. در نهایت با توجه به تغییرات تراز آب در آینده، نرخ فرونشست و جهت توسعه فرونشست در محدوده شهر مشهد تخمین زده شده است.

ارزیابی فرونشست زمین در دشت مشهد

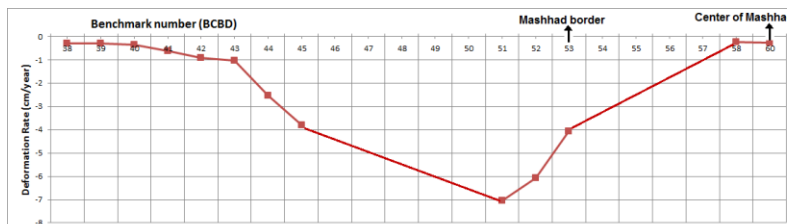
مطالعه فرونشست زمین به‌کمک روش ترازیابی در بازه زمانی ۲۰۰۳-۱۹۹۴

مسیرهای ترازیابی اغلب به موازات جاده‌ها انجام می‌شود. برای دشت مشهد سه خط ترازیابی در سه مسیر مشهد-قوچان (BCBD)، مشهد-کلات (BDBE) و مشهد-سرخس (BEBN) به‌وسیله سازمان نقشه‌برداری کشور انجام شده است. اولین برداشت در این سه مسیر در سال ۱۹۹۴ انجام شده و دومین برداشت مربوط به سال ۲۰۰۳ است. در شکل ۲ این سه مسیر ترازیابی که به موازات جاده مشهد به سمت قوچان، کلات و سرخس است آورده شده است. هر چه رنگ دایره‌ها که بیانگر موقعیت ایستگاه‌های ترازیابی است، تیره‌تر باشد، میزان نشست سالانه بیش‌تر است. مسیر مشهد-قوچان و مشهد-سرخس دشت را به‌صورت طولی و مسیر مشهد-کلات دشت را به‌صورت عرضی قطع می‌کنند. کم‌ترین نرخ نشست سالانه در مسیر مشهد-کلات که دشت را به‌صورت عرضی قطع می‌کند، دیده شده است.

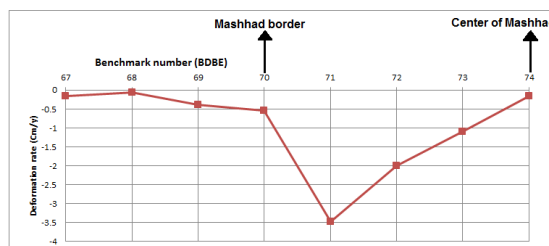


شکل ۲. میانگین نرخ نشست در سه مسیر ترازیبی مشهد-قوچان، مشهد-کلات و مشهد-سرخس در بازه زمانی ۲۰۰۳-۱۹۹۴

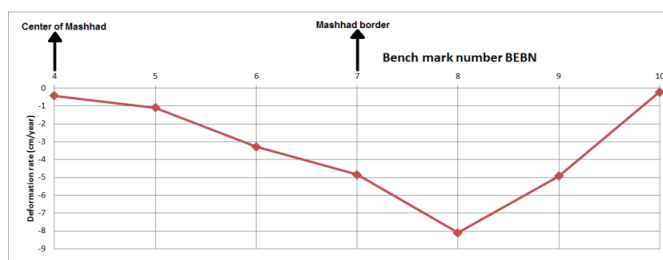
شکل ۳ میانگین نرخ نشست سالانه در مسیر مشهد-قوچان از پنج مارک شماره ۳۸ تا ۶۰ را نشان می‌دهد. بعضی از ایستگاه‌های ترازیبی در طول این سال‌ها تخریب شده‌اند که به صورت علامت + در شکل مشخص شده‌اند. به طور متوسط فاصله پنج مارک‌های ترازیبی حدود ۲ km است. بیش‌ترین نرخ نشست در این مسیر در بازه زمانی ۹ ساله (۲۰۰۳-۱۹۹۴) در پنج مارک شماره ۵۱ به میزان ۷ cm/year رخ داده است. در مسیر مشهد-کلات بیش‌ترین نرخ نشست در پنج مارک شماره ۷۱ و به میزان ۳/۵ cm/year است (شکل ۴). هم‌چنین پنج مارک شماره ۸ در مسیر مشهد-سرخس بیش‌ترین نرخ نشست را به میزان ۸/۱ cm/year نشان می‌دهد (شکل ۵). در مسیر مشهد-قوچان و مشهد-سرخس نرخ نشست بیش‌تری مشاهده می‌شود. با توجه به شکل ۲ و نتایج داده‌های ترازیبی می‌توان بیان کرد که فرونشست زمین در دشت مشهد از ۲۰ سال گذشته شروع شده است. به دلیل این‌که قبل از سال ۱۹۹۴ هیچ داده‌ای از فرونشست در دست نیست نمی‌توان در مورد سال ۱۹۹۴ به قبل اظهار نظر کرد. اما هیدروگراف واحد دشت نشان می‌دهد که به دلیل برداشت بی‌رویه آب زیرزمینی از سال ۱۹۸۴ تا کنون افت پیوسته تراز آب زیرزمینی اتفاق افتاده است.



شکل ۳. نمودار میانگین سالانه فرونشست در مسیر ترازیابی مشهد-قوچان BCBD (۲۰۰۳-۱۹۹۴)



شکل ۴. نمودار میانگین سالانه فرونشست در مسیر ترازیابی مشهد-کلات BDBE (۲۰۰۳-۱۹۹۴)



شکل ۵. نمودار میانگین سالانه فرونشست در مسیر ترازیابی مشهد-سرخس BEBN (۲۰۰۳-۱۹۹۴)

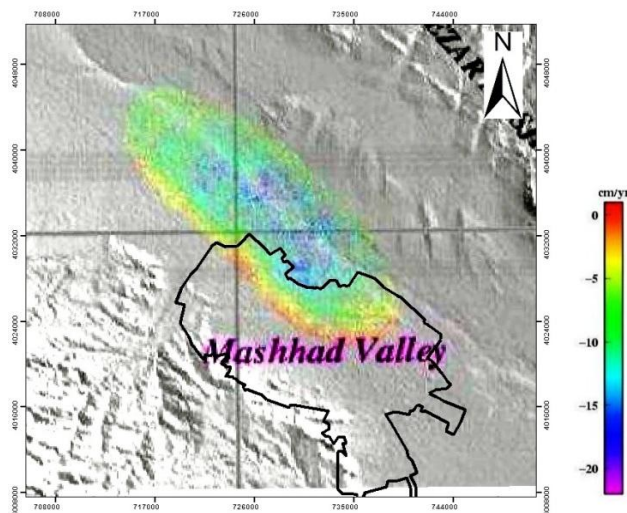
بررسی فرونشست به کمک تکنیک تداخل سنجی راداری

تداخل سنجی راداری^۱ InSAR یکی از روش‌هایی است که در این پژوهش و بسیاری از پژوهش‌های اخیر استفاده می‌شود. در این روش با استفاده از تصاویر راداری برداشت شده از یک منطقه در زمان‌های مختلف، جابه‌جایی سطح زمین در آن منطقه محاسبه می‌شود. تداخل سنجی از ضرب یک تصویر SAR مختلط در مزدوج مختلط تصویر دوم تولید

1. Synthetic Aperture Radar Interferometry

می شود و باعث ایجاد تداخل نگاشت^۱ می شود. تداخل نگاشت تصویری است که از اختلاف فاز دو تصویر به دست آمده در دو زمان مختلف که از نظر هندسی به طور دقیق روی هم منطبق شده اند، حاصل می شود [۲۵]. اطلاعات اختلاف فاز دو تصویر گویای اختلاف فاصله عارضه تا سنجنده در دو زمان تصویربرداری است. به کمک مقدار اختلاف فاز می توان متغیرهای مختلف از جمله میزان جابه جایی سطح زمین تا کسری از سانتی متر را استخراج کرد.

قدیمی ترین تصاویر راداری که برای بررسی فرونشست دشت مشهد استفاده شده است، داده های راداری مربوط به ماهواره ERS2 برای گذر پایین در بازه ای ۹ ماهه از ۱۹۹۸/۰۹/۱۴ تا ۱۹۹۹/۰۶/۲۱ است [۲۶]. در این بازه زمانی، پردازش تداخل سنجی راداری به روش Stacking و به کمک نرم افزار Doris با ۴ تداخل نگاشت انجام شده است و مشاهدات تداخل سنجی برای این بازه حاکی از رخداد فرونشست است. شکل ۶ نقشه متوسط نرخ فرونشست را برای دشت مشهد نشان می دهد. بیشترین نرخ فرونشست ۲۲cm/year به دست آمده است [۲۶]. در جدول ۲ لیست بررسی های فرونشست با استفاده از داده های راداری در دشت مشهد ارائه شده است.



شکل ۶. متوسط نرخ فرونشست برای داده های ERS2 در بازه زمانی ۱۹۹۸ تا ۱۹۹۹ [۲۶]

1. Interferogram

جدول ۲. مشاهدات تداخل‌سنجی راداری و بیش‌ترین نرخ فرونشست سالانه به‌دست آمده در محدوده دشت مشهد

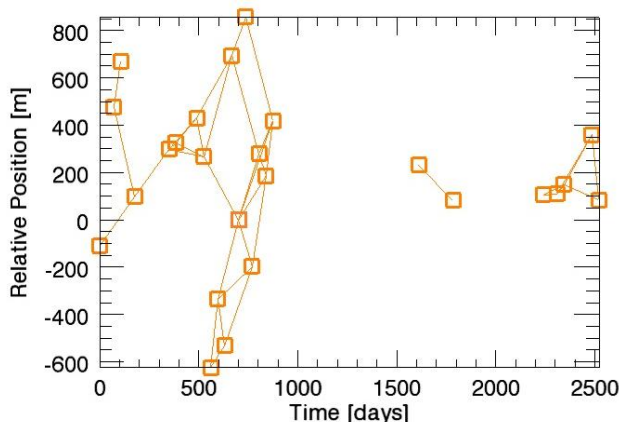
منبع	بازه زمانی	نرم‌افزار	بیش‌ترین نرخ فرونشست سالانه (cm/year)
اکبری ۱۳۸۷	۱۹۹۸-۱۹۹۹	Doris	۲۲
حسینی ۱۳۸۶	۲۰۰۳-۲۰۰۵	GAMMA	۲۴
معتق و همکاران ۲۰۰۷	۲۰۰۳-۲۰۰۵	Doris	۲۸-۳۰
دهقانی و همکاران ۲۰۰۹	۲۰۰۳-۲۰۰۶	GAMMA	۲۴
اکبری و معتق ۲۰۱۱	۲۰۰۴-۲۰۰۷	Doris	۲۵
پژوهش حاضر	۲۰۰۳-۲۰۰۵	SARscape	۲۹
پژوهش حاضر	۲۰۰۹-۲۰۱۰	SARscape	۳۲

بررسی فرونشست زمین به‌کمک روش تداخل‌سنجی راداری در بازه زمانی ۲۰۰۳-۲۰۱۰

در این پژوهش، ۲۳ تصویر راداری ماهواره ENVISAT ASAR, C-band در بازه زمانی ۶ ژوئن ۲۰۰۳ تا ۲۴ می ۲۰۱۰ و از نوع تصاویر گذر پایین^۱ هستند. لازم به یادآوری است که این تصاویر، پس از ارسال پیشنهاد به آژانس فضایی اروپا^۳ ESA و بررسی و پذیرش آن به‌وسیله آژانس در اختیار قرار گرفت و برای پردازش استفاده شد. تحلیل سری زمانی بر مبنای طول خط مبنای مکانی کوتاه انجام شده است. در این روش نقشه سرعت متوسط جابه‌جایی و سری زمانی جابه‌جایی برای نقاط مد نظر به‌دست می‌آید. خط مبنای مکانی کم‌تر از ۴۰۰ متر و خط مبنای زمانی نیز کم‌تر از ۶ ماه در نظر گرفته شده است. خط مبنای زمانی باید تا حد ممکن کوتاه باشد تا اثرات عدم هم‌بستگی زمانی به کم‌ترین مقدار خود برسد. با در نظر گرفتن این شروط، ۳۸ تداخل نگاشت به‌کمک نرم‌افزار ENVI 4.8 و SARscape 4.3 پردازش

1. Single Look Complex
2. Descending
3. European Space Agency

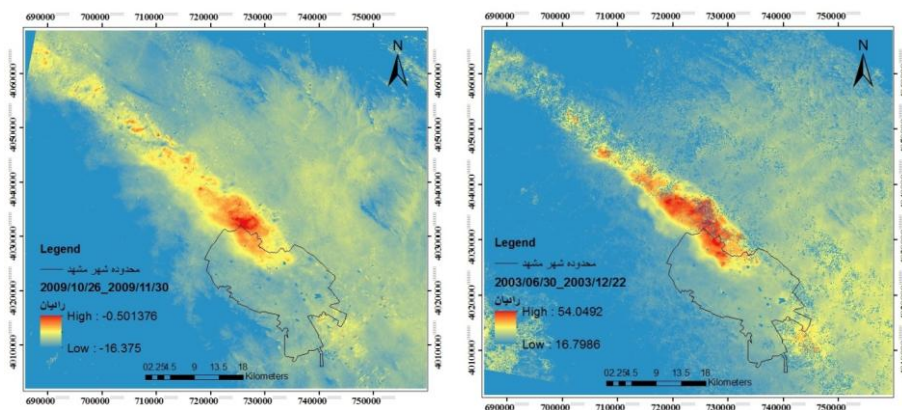
شدند. هندسه اخذ تصاویر راداری و تداخل نگاشت‌های پردازش شده در شکل ۷ نشان داده شده است.



شکل ۷. هندسه اخذ تصاویر راداری در منطقه بررسی شده

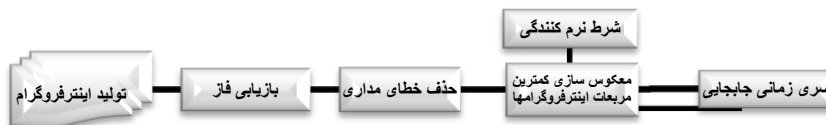
در شکل ۸ دو نمونه تداخل نگاشت قبل از حذف خطای باقی‌مانده مداری و کالیبره شدن با نقطه مرجع آورده شده است.

یکی از این تداخل نگاشت‌ها طول خط مبنای زمانی ۱۶۲ روزه و دیگری ۳۴ روزه دارد. سیگنال مربوط به جابه‌جایی حتی در شکل ۸ ب که خط مبنای زمانی کوتاه دارد، به‌وضوح در مرکز شکل به‌رنگ قرمز مشاهده می‌شود. اعداد لژاندار واحد رادیان دارند.



شکل ۸. الف) تداخل نگاشت پردازش شده به شکل ۸. ب) تداخل نگاشت پردازش شده به تاریخ ۲۰۰۳/۱۲/۲۲-۲۰۰۳/۰۶/۳۰ تا ۲۰۰۹/۱۱/۳۰-۲۰۰۹/۱۰/۲۶

مرحله بعدی ایجاد سری زمانی تغییر شکل با استفاده از تداخل نگاشت‌ها است. فاز تداخل نگاشت دارای اثر توپوگرافی، خطای مداری، جابه‌جایی هدف و تأثیرات اتمسفر است. برای حذف اثر توپوگرافی، از مدل ارتفاعی رقومی ^۱SRTM با قدرت تفکیک مکانی ۹۰ متر استفاده شده است. هم‌چنین به‌منظور کاهش اثرات اتمسفر و خطای بازتابی فاز، یک شرط نرم‌کنندگی به مسئله معکوس‌سازی حل کم‌ترین مربعات اضافه شده است. مراحل مختلف الگوریتم مورد استفاده در شکل ۹ آورده شده است. اصول این الگوریتم به‌وسیله براردینو (۲۰۰۲) ^۲ ارائه شده است [۳۰].



شکل ۹. نمودار روش تحلیل سری زمانی جابه‌جایی

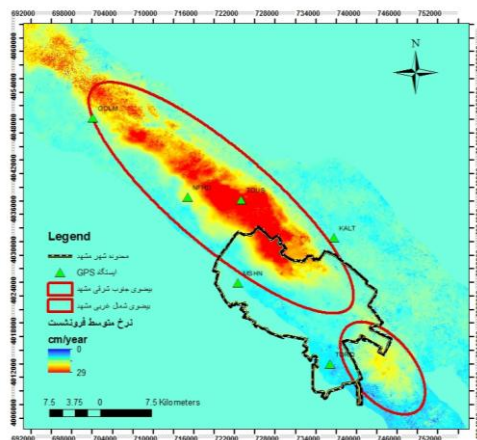
چنان‌که در شکل ۷ مشاهده می‌کنید، تصاویر از لحاظ زمانی پیوستگی ندارند، به‌همین دلیل تحلیل سری زمانی در دو بازه زمانی ۲۰۰۳/۶/۳۰ تا ۲۰۰۵/۱۱/۲۱ و ۲۰۰۹/۸/۱۷ تا ۲۰۱۰/۵/۲۴ به‌طور مجزا انجام شد. برای مشخص کردن عوارض شاخص فرونشست در سطح زمین و بررسی رفتار بلند مدت فرونشست، نقشه نرخ متوسط فرونشست به‌کمک نتایج حاصل از تحلیل سری زمانی استخراج شد.

بازه زمانی اول، بازه‌ای دوسال و ۵ ماهه است. بازه زمانی دوم بازه‌ای نه ماهه مربوط به ماه آگوست میلادی معادل شهریور تا ماه می میلادی معادل خرداد است که فصل‌های پاییز و زمستان و بهار را در بر می‌گیرد. بیش‌ترین نرخ فرونشست در اولین بازه زمانی به‌میزان ۲۹ cm/year و در دومین بازه زمانی ۳۲ cm/year است. در جدول ۲ بیش‌ترین نرخ فرونشست سالانه به‌دست آمده از پژوهش حاضر با پژوهش‌های قبلی انجام یافته در دشت

1. Shuttle Radar Topography Mission
2. Berardino

ارزیابی فرونشست زمین به کمک تلفیق روش تداخل سنجی راداری و اندازه‌گیری‌های میدانی و بررسی دلایل و اثرات آن ... ۴۴۷

مشهد، با توجه به بازه زمانی و نوع نرم‌افزار استفاده شده مقایسه شده است. شکل ۱۰ نقشه نرخ متوسط فرونشست از تاریخ ۲۰۰۳/۶/۳۰ تا ۲۰۰۵/۱۱/۲۱ را نشان می‌دهد.



شکل ۱۰. نقشه نرخ متوسط فرونشست ۲۰۰۳/۶/۳۰ تا ۲۰۰۵/۱۱/۲۱ و موقعیت ایستگاه‌های دائم

GPS

در این تصویر دو کاسه فرونشستی یکی واقع در شمال غرب و دیگری مربوط به جنوب شرق شهر مشهد مشخص است. بدین معنی که از دو جهت فرونشست وارد حریم شهر مشهد می‌شود. منطقه در حال فرونشست جنوب شرق مشهد با بیضوی کوچک مشخص شده و در جنوب روستای قلعه خیابان از توابع بخش رضویه شهرستان مشهد واقع شده است. از سازه‌های مهمی که در این منطقه واقع شده است می‌توان به فرودگاه بین‌المللی شهید هاشمی‌نژاد که روزانه بیش از ۲۰۰ پرواز در آن انجام می‌گردد اشاره کرد. منطقه در حال فرونشست شمال غرب مشهد با بیضوی بزرگ‌تر مشخص شده و جاده مشهد- قوچان در حاشیه جنوب غربی این بیضوی واقع شده است و روستاهای زیادی از جمله عبدالآباد، جلالی، قره‌جنگل، عباس‌آباد، بازمرگان و کلاته برفی و همچنین، منطقه توس که آرامگاه فردوسی در آن واقع شده در این بیضوی قرار دارد.

بررسی فرونشست زمین به کمک ایستگاه‌های دائم GPS در بازه زمانی

۲۰۰۵-۲۰۱۴

شش ایستگاه دائم GPS به وسیله سازمان نقشه‌برداری کشور برای اندازه‌گیری جابه‌جایی‌های سطح زمین در محدوده دشت مشهد نصب شده است. از این میان سه ایستگاه NFRD، GOLM، TOUS فرونشست زمین را ثبت کرده‌اند و سه ایستگاه دیگر فرونشستی را به ثبت نرسانده‌اند. سری زمانی فرونشست زمین در این سه ایستگاه برای بررسی دقت روش تداخل‌سنجی راداری و مقایسه تغییرات ارتفاعی زمین حاصل از اندازه‌گیری دو روش، در شکل ۱۱ الف، ب و ج آورده شده است. در جدول ۴ مشخصات این ایستگاه‌ها آورده شده است. در شکل ۱۰ نیز موقعیت ایستگاه‌ها نسبت به شهر مشهد آورده شده است. از بین این سه ایستگاه، بیش‌ترین نرخ نشست سالانه را ایستگاه TOUS به میزان $21/2 \text{ cm/year}$ ثبت کرده است. ایستگاه NFRD نرخ نشست سالانه cm/year و ایستگاه GOLM نیز $7/8 \text{ cm/year}$ را اندازه‌گیری کرده‌اند. نتایج سری زمانی فرونشست زمین تغییرات فصلی مهمی را نشان نمی‌دهد، بدین معنی که در طول پائیز و زمستان آبخوان تغذیه نمی‌شود در نتیجه رفتار فرونشست یک رفتار خطی است و رفتار سینوسی ناشی از تغذیه و تخلیه مشاهده نمی‌شود.

جدول ۳. مشخصات ایستگاه‌های دائم GPS واقع در دشت مشهد که فرونشست ثبت کرده‌اند.

نام ایستگاه GPS	بازه زمانی برداشت ایستگاه	کل نشست تجمعی برداشت شده (cm)	میانگین نشست سالانه (cm/year)
TOUS	۲۰۱۱/۱۰/۸۰ - ۲۰۰۵/۰۱/۰۱	۱۴۳	۲۱
NFRD	۲۰۱۲/۰۵/۰۸ - ۲۰۰۷/۱۲/۳۰	۳۴	۷/۸
GOLM	۲۰۱۴/۱۲/۲۹ - ۲۰۰۵/۱۱/۳۰	۹/۹	۱/۱

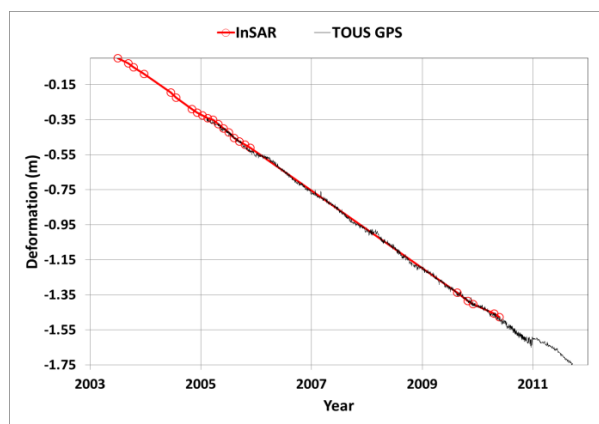
کمیت آماری مجذور میانگین مربعات خطا^۱ RMSE که در رابطه ۱ آمده است، خطای پردازش تداخل‌سنجی راداری را به کمک نتایج به دست آمده از ایستگاه‌های دائم GPS به دست می‌آورد. در این فرمول x_i ، $\hat{x}_i$ میزان فرونشست محاسبه شده از دو روش تداخل‌سنجی و GPS است.

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{N} \sum_{i=1}^N (x_i - \hat{x}_i)^2} \quad (1)$$

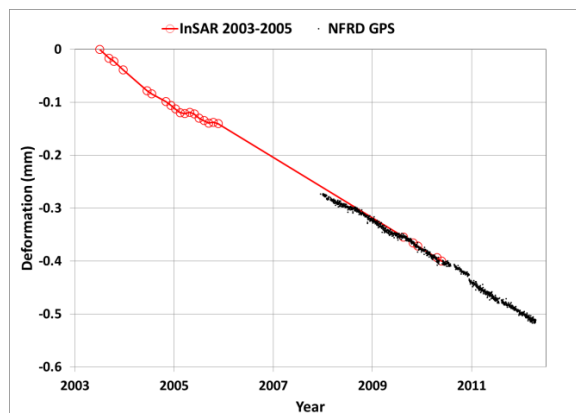
1. Root Mean Squared Error

مقدار خطای محاسبه شده برای ایستگاه TOUS، 0.9 cm و برای ایستگاه NFRD، 0.2 cm و برای ایستگاه GOLM، 0.3 cm است. با نگاهی به کمیت‌های محاسبه شده می‌توان فهمید که نتایج تداخل سنجی راداری تطابق بسیار خوبی با داده‌های GPS داشته و اختلاف میزان فرونشست محاسبه شده در دو روش مذکور کم‌تر از 1 cm است. این امر مؤید این موضوع است که خطاهای موجود در روش تداخل سنجی راداری از جمله خطای اتمسفر و خطای بازیابی فاز تا حد زیادی تعدیل شده است.

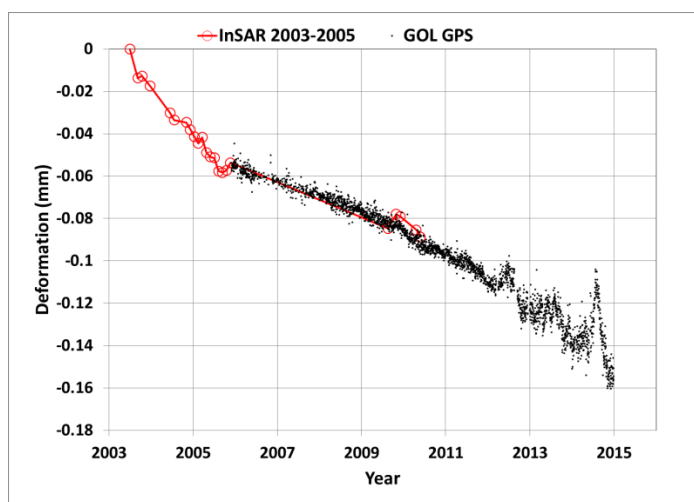
تداخل سنجی راداری تغییرات تراز زمین را تا سال ۲۰۱۰ بررسی کرده است. اما ایستگاه‌های GPS اطلاعات جدیدتری را که برای ایستگاه گل‌مکان تا اواخر سال ۲۰۱۴ است در اختیار قرار می‌دهد. بررسی سری زمانی فرونشست تصاویر ۱۱ الف، ب و ج نشان می‌دهد که سطح زمین با همان نرخ که در بازه ۲۰۰۳-۲۰۱۰ در حال فرونشست بوده است از سال ۲۰۱۰ به بعد نیز فرونشست کرده است. با توجه به این‌که فرونشست زمین در محدوده بررسی شده یک رفتار خطی نشان می‌دهد و این‌که افت سطح آب زیرزمینی در حال افزایش است، می‌توان بیان کرد که تا زمانی که خاک به مرحله تحکیم ثانویه برسد، با همین نرخ فرونشست ادامه خواهد داشت.



شکل ۱۱. الف) مقایسه مشاهدات پیوسته ایستگاه دائم ژئودینامیک TOUS با نتایج حاصل از تداخل سنجی راداری



شکل ۱۱. ب) مقایسه مشاهدات پیوسته ایستگاه دائم ژئودینامیک NFRD با نتایج حاصل از تداخل‌سنجی راداری



شکل ۱۱. ج) مقایسه مشاهدات پیوسته ایستگاه دائم ژئودینامیک GOL با نتایج حاصل از تداخل‌سنجی راداری

بحث

زون‌بندی فرونشست

برای بررسی دقیق‌تر پدیده فرونشست و همچنین مقایسه رفتار بلند مدت فرونشست، نقشه‌های نرخ متوسط فرونشست به دست آمده از روش تداخل سنجی راداری زون‌بندی شده است. فاصله طبقات در نقشه زون‌بندی نشست 5 cm/year است که بر این اساس ۶ زون تعریف شده است. شکل ۱۲ نقشه زون‌بندی فرونشست مربوط به دو بازه زمانی ۲۰۰۳-۲۰۰۵ و ۲۰۰۹-۲۰۱۰ برای کل دشت مشهد را نشان می‌دهد. در جدول ۴، مساحت هر یک از زون‌های هفت‌گانه آورده شده است.

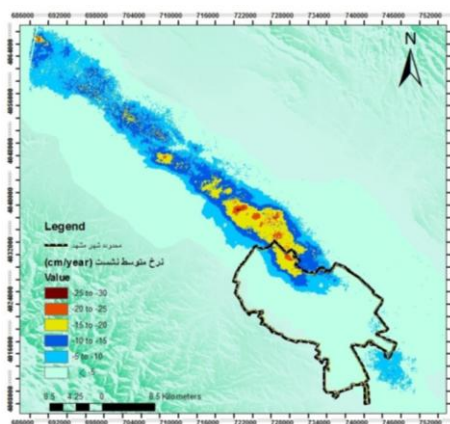
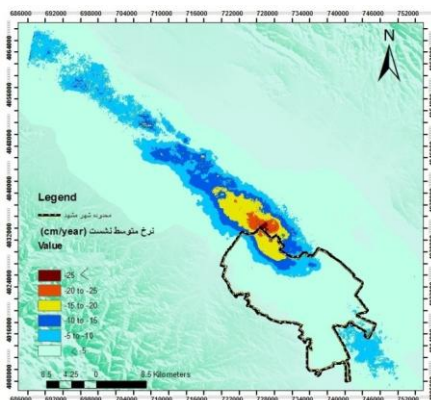
با مقایسه شکل ۱۲ الف و ب و همچنین به کمک جدول ۴، افزایش نرخ فرونشست و افزایش مساحت مناطق با نرخ بالای فرونشست در طول زمان قابل مشاهده است. چنانچه در صد پوشش مساحتی زون‌های شماره ۵ و ۶ که نرخ فرونشستی بیش از 20 cm/year را دارند، از سال ۲۰۰۳-۲۰۰۵ تا سال ۲۰۰۹-۲۰۱۰ روند افزایشی نشان می‌دهد و در صد پوشش مساحتی این مناطق از 63% به 87% رسیده است.

دقت پژوهش‌ها و عدم قطعیت

به منظور بررسی دقت بررسی‌ها و داده‌های استفاده شده، مختصری به عدم قطعیت‌ها در داده‌ها و روش‌های استفاده شده می‌پردازیم. در روش ترازایی، به کمک ابزار نقشه برداری و با داشتن دو اپک مشاهداتی فرونشست اندازه‌گیری می‌شود. سری اول مشاهدات در سال ۱۹۹۴ جدول ۴. زون‌بندی مساحتی دشت مشهد براساس نرخ فرونشست سالانه

شماره	در صد پوشش	در صد پوشش مساحتی بازه زمانی	نرخ نشست سالانه	زون
		۲۰۰۳-۲۰۰۵	(cm/year)	
۱	۷۵/۵٪	۷۱٪	≤ 5	۱
۲	۱۴/۴٪	۱۵٪	۵-۱۰	۲
۳	۶٪	۸/۸٪	۱۰-۱۵	۳

۴	۱۵-۲۰	٪۴/۵۷	٪۳/۲۳
۵	۲۰-۲۵	٪۰/۶	٪۰/۷۴
۶	۲۵≤	٪۰/۰۳	٪۰/۱۳



شکل ۱۲. الف) زون‌بندی فرونشست بازه زمانی

شکل ۱۲. ب) زون‌بندی فرونشست بازه زمانی

زمانی ۲۰۰۹/۸/۱۷ تا ۲۰۱۰/۵/۲۴

زمانی ۲۰۰۳/۶/۳۰ تا ۲۰۰۵/۱۱/۲۱

با دستگاه N3 WILD با دقت ۰/۲ میلی‌متر در یک کیلومتر و سری دوم مشاهدات در سال ۲۰۰۳ با دستگاه DINI12 ZEISS با دقت ۳ میلی‌متر در یک کیلومتر به صورت ترازیبی رفت و برگشت انجام شده است [۲۱]. تغییرات ارتفاعی زمین به دست آمده از این روش دقت زیادی دارد. اما برداشت‌ها به صورت نقاطی در طول یک مسیر خطی و با دوبار تکرار زمانی انجام شده است. روش دیگر استفاده از نتایج تغییرات ارتفاعی زمین به دست آمده از ایستگاه‌های دائم GPS است که در این روش نیز خطاهایی همانند خطاهای ایجاد شده تحت تأثیر اتمسفر مؤثر بر انتشار امواج فرستنده از ماهواره و یا تغییرات سازه‌ای و نشست‌های سازه‌ای ایستگاه GPS وجود دارد به‌طور کلی دقت این روش از روش ترازیبی کم‌تر است و دقتی در حدود ۱ cm دارد. اما مزیت این روش این است که داده‌ها به صورت روزانه و پیوسته در زمان برداشت می‌شوند. در روش تداخل‌سنجی راداری خطاهای اتمسفری، خطاهای باقی‌مانده توپوگرافی ناشی از DEM، خطای ناشی از عدم هم‌پستگی زمانی و مکانی،

خطا در مرحله تحلیل سری زمانی، خطاهای مداری و خطا در مرحله بازیابی فاز وجود دارد که تا حد امکان در این پژوهش تعدیل شده‌اند. به‌گونه‌ای که در مقایسه نرخ فرونشست به‌دست آمده از تداخل‌سنجی راداری و GPS به‌کمک روش میانگین مجذور کم‌ترین مربعات خطا، خطایی کم‌تر از ۱ cm بین دو روش وجود داشته است. مهم‌ترین مزیت این روش این است که تغییر شکل در زمان و مکان قابل اندازه‌گیری است.

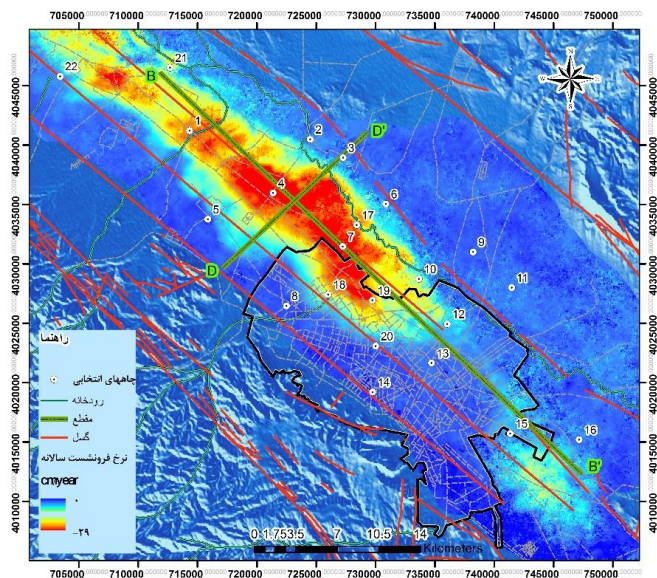
بررسی علل فرونشست

برای بررسی تأثیر پارامترهای زمین‌شناختی بر فرونشست، دو مقطع طولی و عرضی از دشت ترسیم شده است. در این مقاطع بافت خاک در گمانه‌های عمیق بهره‌برداری آب و پیرومتری بررسی شده است. هم‌چنین افت آب زیرزمینی در بازه ۲۰۱۰-۱۹۸۷ و نرخ فرونشست سالانه زمین در بازه ۲۰۱۰-۲۰۰۳ که از نتایج داده‌های راداری به‌دست آمده و عمق سنگ کف که از نتایج ژئوفیزیک استخراج شده است نیز محاسبه و ترسیم شده است. به دلیل وجود تأخیر زمانی میان افت آب و فرونشست، بازه زمانی طولانی‌تری برای تغییرات تراز آب انتخاب شده و از قدیمی‌ترین داده‌های موجود استفاده شده است.

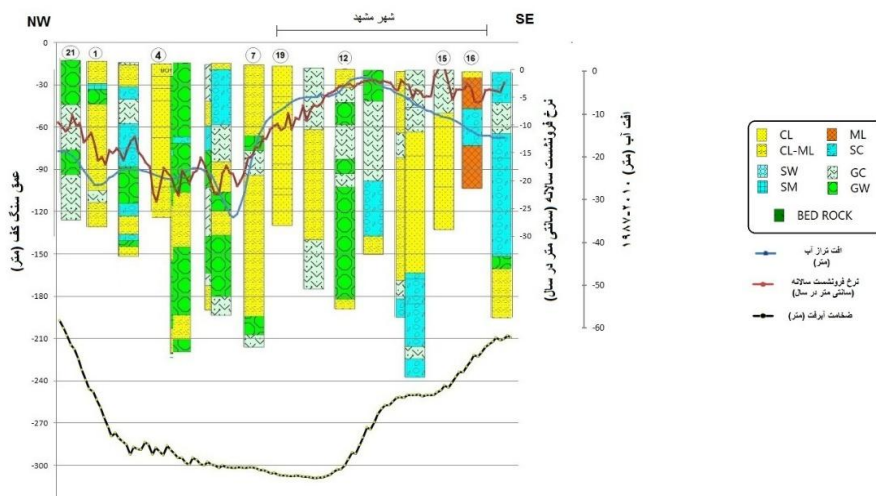
موقعیت مقاطع نسبت به محدوده فرونشست در شکل ۱۳ نشان داده شده است. در این شکل موقعیت گسل‌های اصلی منطقه نیز مشخص است. گسل‌های منطقه از جنوب به شمال شامل گسل سنگ بست شان‌دیز، گسل F1 و F2 و F3 و گسل کشف‌رود هستند [۳۱]. چنان‌که در این شکل مشخص است محدوده فرونشست از جنوب محدود به گسل F2 و از شمال محدود به گسل کشف‌رود است که در این محدوده بافت خاک تناوب ریزدانه و درشت دانه است. شکل ۱۴ مقطع طولی را نشان می‌دهد که به‌موازات گسل‌های منطقه و رودخانه کشف‌رود در جهت شمال‌غرب جنوب‌شرق است و بیضوی فرونشست را در بخش‌هایی که بیش‌ترین نرخ فرونشست دارد به‌صورت طولی قطع می‌کند. شکل ۱۵ مقطع عرضی از دشت مشهد است که بیضوی فرونشست، رودخانه کشف‌رود و گسل‌های F2 و گسل کشف رود را در جهت جنوب‌غرب-شمال‌شرق قطع می‌کند. پروفیل طولی (شکل ۱۴) از نظر نرخ فرونشست به ۴ بخش تقسیم می‌شود. با حرکت از شمال‌غرب به‌سمت

جنوب‌شرق، اولین بخش نرخ فرونشست متوسط دارد. در ابتدای مقطع در محدوده گمانه شماره ۲۱ بافت خاک عمدتاً درشت‌دانه با کمی ریزدانه و افت آب متوسط و ضخامت آبرفت در حدود ۲۰۰ متر است. بنابراین نرخ فرونشست کم‌تر از 15 cm/yr ایجاد شده است. بخش دوم از محدوده گمانه شماره ۴ تا گمانه شماره ۷ است. در این بخش بافت خاک تناوبی از ریزدانه و درشت‌دانه است و افت آب به بیش از ۳۵ متر با نرخ افت آب سالانه بیش از $1/5$ متر می‌رسد و ضخامت آبرفت در حدود ۳۰۰ متر است و بیش‌ترین نرخ فرونشست تا بیش از 30 cm/yr در این بخش ایجاد شده است.

بخش سوم در محدوده شهر مشهد است که از گمانه شماره ۱۹ شروع می‌شود. در این بخش بافت خاک ریزدانه و رسی است. تحت تأثیر تغذیه آبخوان از پساب شهری، افت آب کاهش می‌یابد و به همان نسبت نیز نرخ فرونشست کاسته می‌شود. بخش چهارم از گمانه شماره ۱۵ تا انتهای جنوب‌شرقی مقطع است. که مجدداً تراز آب افت کرده اما نرخ فرونشست به‌طور میانگین در حدود 5 cm/yr است که به‌دلیل بافت درشت‌دانه خاک و ضخامت کم‌تر آبرفت با وجود افت تراز آب، نرخ فرونشست کمی ایجاد شده است.

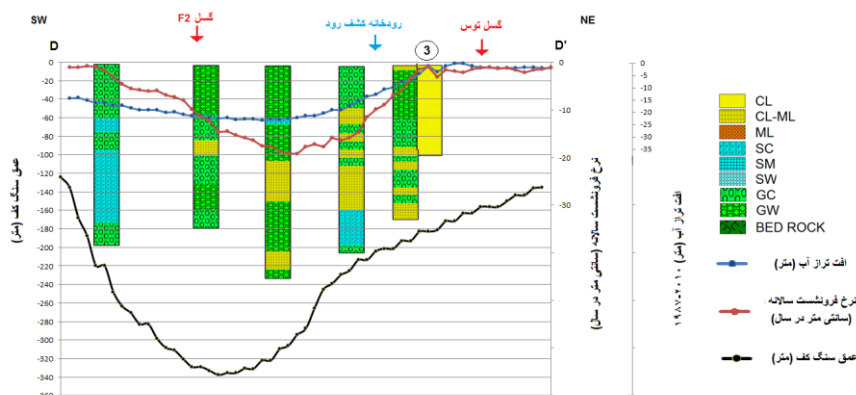


شکل ۱۳. موقعیت مقاطع طولی و عرضی نسبت به محدوده فرونشست به همراه موقعیت گسل ها و رودخانه



شکل ۱۴. مقطع طولی 'B-B' از بافت خاک به همراه نرخ سالانه فرونشست (۲۰۱۰-۲۰۰۳) و افت تراز آب زیرزمینی (۲۰۱۰-۱۹۸۷) و ضخامت آبرفت

در مقطع عرضی شکل ۱۵ با حرکت از جنوب غرب به سمت شمال شرق، از ارتفاعات فاصله گرفته و به کشف رود نزدیک تر شده و خاک ریزدانه تر می گردد. در محدوده قبل از گسل F2 با وجود افت آب متوسط ۲۰ متری، به دلیل درشت دانه بودن خاک و واقع شدن در پای ارتفاعات، نرخ فرونشست کم است. بیشترین نرخ فرونشست بین گسل F2 و رودخانه کشف رود است این امر به دلیل فراوانی بیش تر خاک ریزدانه و افزایش ضخامت آبرفت و افت آب زیرزمینی است. بعد از گمانه شماره ۳ تا انتهای شمال شرقی مقطع، افت آب و فرونشست مشاهده نمی شود و ضخامت آبرفت نیز به کم تر از ۱۵۰ متر کاهش می یابد.



شکل ۱۵. مقطع عرضی 'D-D' از بافت خاک به همراه نرخ فرونشست (۲۰۱۰-۲۰۰۳) و افت تراز آب زیرزمینی (۲۰۱۰-۱۹۸۷) و ضخامت آبرفت

پیش بینی نشست در شهر مشهد در آینده با توجه به تکمیل شبکه فاضلاب

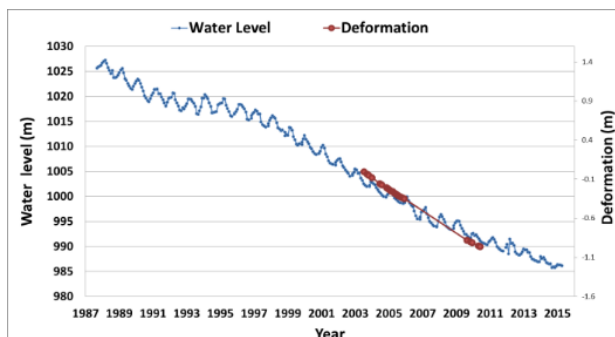
فرونشست زمین از محدوده دشت مشهد وارد حریم شمالی شهر مشهد شده است و با توجه به افت فزاینده سطح آب زیرزمینی در منطقه، پیش بینی فرونشست در محدوده شهر مشهد امری ضروری است.

از سال ۲۰۰۶ سیستم جمع آوری فاضلاب شهری مشهد، راه اندازی شده است [۳۲]. بدین معنی که پس از راه اندازی آن، فاضلابی که قبلاً به صورت چاه های جذبی وارد آبخوان محدوده مشهد می شد، به مرور از آبخوان حذف شده است. در سال ۲۰۱۶، ۶۳٪ از جمعیت

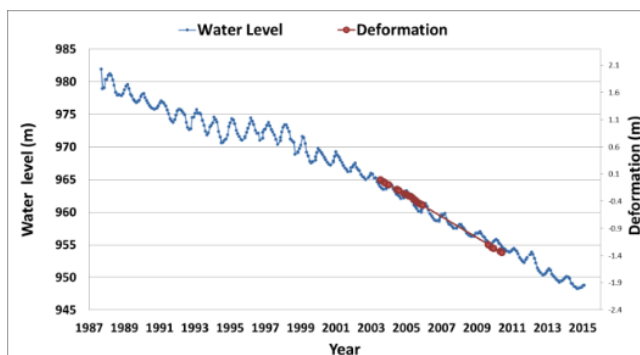
شهر زیر پوشش شبکه فاضلاب بوده است و تا سال ۲۰۳۱ باید کل شهر تحت پوشش شبکه جمع‌آوری فاضلاب قرار گیرد [۳۲]. بدین معنی که در سال ۲۰۳۱، ۳۷٪ از فاضلابی که آبخوان را تغذیه می‌کرده است، که حجمی در حدود ۶۲ میلیون مترمکعب دارد، از آبخوان محدوده شهر مشهد حذف می‌شود. اشجاری ۱۳۹۴، اثر سیستم جمع‌آوری فاضلاب شهری مشهد بر آبخوان را مدل کرده است و به این نتیجه رسیده است که پس از تکمیل سیستم جمع‌آوری فاضلاب شهری، در بعضی از بخش‌های آبخوان تا بیش از ۲۰ متر افت تراز آب زیرزمینی ایجاد می‌شود. در نتیجه بالاآمدگی موضعی آب در محدوده شهر مشهد از بین رفته و تبدیل به افت تراز آب می‌شود [۳۲]. در سال‌های اخیر حجم آب انتقالی از سد دوستی کاهش یافته است و به مرور چاه‌های بهره‌برداری آب درون شهر فعال شده است که خود عاملی در افزایش افت تراز آب در محدوده شهری است.

ارزیابی زمین‌شناختی پدیده فرونشست نشان می‌دهد که بخش‌هایی از شهر مشهد که در جنوب گسل F2 واقع شده‌اند، به دلیل کاهش ضخامت آبرفت و بافت درشت‌دانه خاک مستعد فرونشست نیست. اما در بخش‌های شمالی و شمال‌شرقی شهر که در بین دو گسل F2 و گسل کشف‌رود واقع شده‌اند احتمال رخداد فرونشست در اثر افت تراز آب وجود دارد. بنابر این نرخ افت سالانه سطح آب زیرزمینی و نرخ فرونشست سالانه، در سه پیزومتر عسگریه، کلاته برفی و تخم‌مرز که در مرکز کاسه فرونشستی و در حد فاصل بین گسل F2 و گسل کشف‌رود واقع شده‌اند و از نظر زمین‌شناختی با محدوده شمال‌شرقی شهر مشهد مشابهت دارند، بررسی شده‌اند. موقعیت این سه پیزومتر در شکل ۱۳ (۱ و ۴ و ۷) مشخص است. هیدروگراف سه پیزومتر مذکور به همراه سری زمانی فرونشست زمین در محل این سه پیزومتر که از نتایج تداخل سنجی راداری استخراج شده است، در شکل ۱۶ الف، ب و ج آورده شده است.

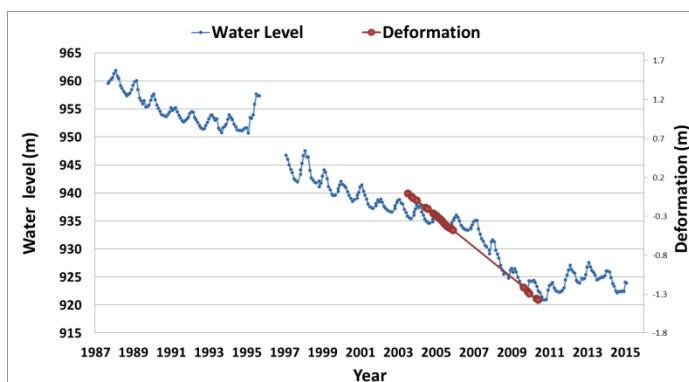
میانگین سالانه افت سطح آب زیرزمینی در این سه پیزومتر $1/3 \text{ m/year}$ و متوسط نرخ سالانه فرونشست در محل این سه پیزومتر 18 cm/year است. به عبارت دیگر به ازای هر یک متر افت سطح آب زیرزمینی به طور میانگین 14 cm فرونشست رخ داده است.



شکل ۱۶. الف) سری زمانی فرونشست و هیدروگراف پیزومتر عسکریه (داده‌های نشست استخراج شده از نتایج پردازش تداخل‌سنجی راداری)



شکل ۱۶. ب) سری زمانی فرونشست و هیدروگراف پیزومتر کلاته برفی (داده‌های نشست استخراج شده از نتایج پردازش تداخل‌سنجی راداری)



شکل ۱۶. ج) سری زمانی فرونشست و هیدروگراف پیزومتر تخم‌مرز (داده‌های نشست استخراج شده از نتایج پردازش تداخل‌سنجی راداری)

مشابه فرونشستی که در این سه پیزومتر در اثر افت آب ایجاد شده است، احتمالاً در بخش‌های شمال شرقی شهر مشهد نیز در اثر حذف پساب شهری از آبخوان و افت تراز آب ایجاد شده و فرونشست چشم‌گیری ایجاد خواهد شد. به عبارت دیگر بیضوی فرونشست شمال غربی و جنوب شرقی که در شکل ۱۰ مشخص است به یک‌دیگر متصل می‌شود. این میزان فرونشست می‌تواند مشکلات زیادی را برای سازه‌ها و زیرساخت‌های شهری ایجاد کند.

نتیجه‌گیری

با ارزیابی طولانی‌مدت فرونشست به کمک ابزارهای ترازیابی، تداخل سنجی و ایستگاه‌های ژئودینامیک می‌توان نتیجه گرفت که فرونشست زمین در دشت مشهد روندی فزاینده دارد. قدیمی‌ترین داده‌هایی که از فرونشست زمین در اختیار است مربوط به ترازیابی دقیق است که بیش‌ترین نرخ فرونشست دشت را در بازه زمانی ۲۰۰۳-۱۹۹۴ به میزان 8 cm/year نشان می‌دهد. پردازش تداخل سنجی راداری بیش‌ترین نرخ فرونشست سالانه دشت مشهد را در سال ۱۹۹۸-۱۹۹۹، 22 cm/year و در سال ۲۰۰۳-۲۰۰۵، 29 cm/year و در سال ۲۰۱۰-۲۰۰۹، 32 cm/year محاسبه کرده است. سری زمانی ایستگاه‌های دائم GPS نیز ادامه‌ی روند خطی فرونشست را بعد از سال ۲۰۱۰ تأیید می‌کنند. روند توسعه فرونشست تابع شرایط زمین‌شناسی است. با فاصله گرفتن از ارتفاعات و نزدیک شدن به کشف‌رود، توالی رسوبات ریزشونده است. به‌طور کلی در دشت مشهد مستعدترین مناطق برای فرونشست محدوده بین گسل کشف‌رود و گسل F2 است که عمق سنگ کف زیاد و تناوب نهشته‌های ریزدانه و درشت‌دانه داشته و سطح آب زیرزمینی افت شدیدی نشان می‌دهد. به استثنا محدوده شهر مشهد که بالاآمدگی سطح آب زیرزمینی دارند، در دیگر بخش‌های دشت بیش‌ترین نرخ فرونشست در همین نواحی دیده شده است. مدل‌های آب زیرزمینی که تغییرات تراز آب زیرزمینی در شهر مشهد را پیش‌بینی کرده‌اند نشان می‌دهند که در صورت تکمیل شبکه فاضلاب شهری و حذف فاضلاب از آبخوان شهر مشهد، افت شدید تراز آب در محدوده شهر مشهد رخ می‌دهد. که این افت آب می‌تواند سبب رخداد فرونشست در بخش‌های شمال شرقی شهر مشهد شود به عبارت دیگر. فرونشست از

شمال‌غرب و جنوب‌شرق به شهر مشهد سرایت می‌کند که می‌تواند مشکلاتی برای این مناطق به وجود آورد.

قدردانی

بدین وسیله از همکاری آژانس فضایی اروپا (ESA) برای ارسال تصاویر راداری تشکر کرده و همچنین از مرکز پژوهش‌های شورای اسلامی شهر مشهد به دلیل حمایت مالی قدردانی می‌کنیم.

منابع

۱. "شرکت مدیریت منابع آب ایران"، شرکت آب منطقه ای خراسان رضوی (۱۳۹۴)
۲. آقاباتی س.ع.، "زمین‌شناسی ایران"، وزارت صنایع و معادن، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، چاپ دوم (۱۳۸۵).
۳. شرکت آب منطقه‌ای خراسان رضوی، مهندسین مشاور طوس آب، "گزارش آب‌های زیرزمینی مدیریت بهم پیوسته منابع آب حوضه آبریز کشف‌رود" (۱۳۸۷).
۴. "آلبوم نقشه‌ها آب‌های زیرزمینی مدیریت بهم پیوسته منابع آب حوضه آبریز کشف‌رود"، شرکت مهندسی مشاور طوس آب (۱۳۸۷)
۵. شرکت سهامی آب منطقه ای خراسان رضوی، "آمار و اطلاعات پایه منابع آب"، (۱۳۹۵)
۶. هرمن ب، رحمانیان د، "نشست زمین و ایجاد شکاف بر اثر تخلیه آب‌های زیرزمینی"، مجله آب، شماره (۱۳۶۴) ۵-۲۵-۳۵.
7. Terzaghi K., "Principles of soil mechanics: IV- settlement and consolidation of clay", Engineering News-Record., Vol. 95, No. 19, (1925) 874-878.
8. Gambolati G., Teatini P., Ferronato M., "Anthropogenic Land Subsidence", Encyclopaedia of Hydrological Sciences, M.G. Anderson (ed), J. Wiley, Chapter 158, IV (2005) 2444-2459.
9. Motagh M., Djamour Y., Walter T. R., Wetzel H.-U., Zschau J., Arabi S., "Land subsidence in Mashhad Valley, northeast Iran: results from

InSAR, levelling and GPS", *Geophysical Journal International*, Vol. 168, No. 2, (2007) 518-526.

۱۰. سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور، مدیریت منطقه شمال شرق، "گزارش بازدید انجام شده از پدیده نشست زمین و شکاف ایجاد شده در روستای فریزی (منطقه خین عرب) شمال مشهد"، توسط جعفر رکنی (۱۳۸۹).

11. Pratt W. E., Johnson D. W., "Local subsidence of the Goose Creek oil field. *Journal of Geology*", Vol. 34, No. 7, (1956) 577-590.

12. Meinzer O. E., "Compressibility and elasticity of artesian aquifers", *Economic Geology*, Vol. 23, No. 3, (1928) 263-291.

13. Tolman C. F., Poland J. F., "Ground-water infiltration and ground-surface recession in Santa Clara Valley, Santa Clara County", California, *Transactions American Geophysical Union*, Vol. 21, (1940) 23-34.

14. Riley F.S., "Analysis of borehole extensometer data from central California, In Land Subsidence", *International Association of Scientific Hydrology*, Publication Vol. 89 (1969) 423-431.

15. Dehghani M., "Valadan Zoej M. J., Hooper A., Hanssen R., Entezam I., Saatchi S., "Hybrid conventional and Persistent Scatterer SAR interferometry for land subsidence monitoring in the Tehran Basin", *Iran, ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing*, Vol.79, (2013) 157-170.

۱۶. نامقی ه.، "بهبودسازی چندهدفه در بهره برداری از منابع آب زیرزمینی با رویکرد کاهش نشست"، پایان نامه دکتری، گروه عمران-هیدرولیک، دانشگاه فردوسی مشهد (۱۳۹۲).

17. Castellazzia P., Arroyo-Domínguezb N., Martela R., Calderheada A., Normandc J., Gárfiasb J., Rivera A., "Land subsidence in major cities of Central Mexico: Interpreting InSAR-derived land subsidence mapping with hydrogeological data", *International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation*, Vol. 47, (2016) 102-111.

18. Amighpey M., Arabi S., "Studying landsubside in Yazd province, Iran, by integration of InSAR and leveling measurements", Remote Sensing Applications, Society and Environment, Vol. 4, (2016) 1-8.
19. Sun H., Zhang Q., Zhao C., Yang C., Sun Q., Chena W., "Monitoring land subsidence in the southern part of the lower Liaohe plain, China with a multi-track PS-InSAR technique", Remote Sensing of Environment, Vol. 188, (2017) 73-84.
20. Motagh M., Shamshiri R., Haghshenas Haghighi M., Wetzel H., Akbari B., Nahavandchi H., Roessner S., Arabi S., "Quantifying groundwater exploitation induced subsidence in the Rafsanjan plain, southeastern Iran, using InSAR time-series and in situ measurements", Engineering Geology, Vol. 218, (2017) 134-151.
۲۱. آمیغ پی م، عربی س، طالبی ع، جموری، "بررسی مناطق فرونشست در ایران با استفاده از روش ترازیابی دقیق"، نشریه نقشه‌برداری، سال بیستم، شماره ۱۰۴ (۱۳۸۸).
22. Buckley S. J., Mills J. P., Clarke P. J., Edwards S. J., Pethick J. S., Mitchell H. L., "Synergy of GPS, digital photogrammetry and InSAR in coastal environments", Miami. Florida. USA (2002).
23. Fruneau B., Sarti F., "Detection of ground subsidence in the city of Paris using radar interferometry: Isolation from atmospheric", Geophysical Research Letters, Vol. 27, No. 24, (2000) 3981-3984.
24. Hung W. C., Hwang C., Chang C. P., Yen J. Y., Liu C. H., Yan W. H., "Monitoring severe aquifer-system compaction and land subsidence in Taiwan using multiple sensors: Yunlin, the southern Choushui River Alluvial Fan", Environmental Earth Sciences, Vol. 59, (2010) 1535-1548.
25. Daniel R. C., Maisons C., Carnec S., Mouelic L., King C., Hosford S., "Monitoring of slow ground deformation by ERS radar interferometry

on the Vauvert salt mine (France) Comparison with ground-based measurement", Remote Sensing of Environment, Vol. 88, (2003) 468-478.

۲۶. اکبری و، "نظارت بر فرونشست زمین ناشی از استخراج بی رویه آب های زیرزمینی در دشت مشهد با استفاده از سری زمانی تکنیک تداخل سنجی راداری و مقایسه با مشاهدات ژئودتیک"، دانشگاه تهران، گروه مهندسی نقشه برداری و ژئوماتیک (۱۳۸۷).

۲۷. حسینی م، "تلفیق داده های InSAR و GPS در تعیین جابه جایی ناشی از فرونشست"، پایان نامه کارشناسی ارشد، گروه ژئودزی و ژئوماتیک، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی (۱۳۸۶).

28. Dehghani M., Valadan Zouj M. J., Saatchi S., Biggs J., Parsons B., Wright T., "Radar Interferometry Time Series Analysis of Mashhad Subsidence", Journal of the Indian Society of Remote Sensing, Vol. 37, (2009) 191-200.

29. Akbari V., Motagh M., "Improved Ground Subsidence Monitoring Using Small Baseline SAR Interferograms and a Weighted Least Squares Inversion Algorithm", IEEE geoscience and remote sensing, Vol. 9, No. 3, (2011) 437-441.

30. Berardino P., Fornaro G., Lanari R., Sansosti E., "A New algorithm for surface deformation monitoring based on small baseline differential SAR interferograms", IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, Vol. 40, (2002) 2375-2383.

31. Hafezi Moghaddas, N., Leo, C., Rahimi, B., Azadi, A., "Morpho-tectonics and geoelectric method applied to active faults characterization in South of Mashhad Plain", Northeast of Iran, Geopersia, Vol. 8, No. 1 (2018) 13-26. doi: 10.22059/GEOPE.2017.230489.648312

۳۲. اشجاری ج، "اثر سیستم جمع آوری فاضلاب شهری مشهد بر آبخوان با استفاده از مدل ریاضی"، سی و چهارمین گردهمایی و دومین کنگره بین المللی تخصصی علوم زمین، ایران-تهران (۱۳۹۴).