



سنجش از دور

و GIS ایران

سال دهم، شماره اول، بهار ۱۳۹۷
Vol.10, No. 1, Spring 2018

سنجش از دور و GIS ایران
Iranian Remote Sensing & GIS

۵۷-۷۲



آنالیز سری زمانی تداخل‌سنجدی راداری مبتنی بر پراکنی‌گرهای دائم، با استفاده از تصاویر ENVISAT-ASAR و Sentinel-1A شهر تهران

فاطمه فروغ‌نیا^{۱*}، صادق نعمتی^۲، یاسر مقصودی^۳

۱. دانشجوی کارشناسی ارشد، گروه فتوگرامتری و سنجش از دور، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی، دانشکده مهندسی نقشه‌برداری
۲. دانشجوی کارشناسی ارشد، گروه فتوگرامتری و سنجش از دور، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی، دانشکده مهندسی نقشه‌برداری
۳. استادیار گروه آموزشی فتوگرامتری و سنجش از دور، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی، دانشکده مهندسی نقشه‌برداری

تاریخ پذیرش مقاله: ۱۳۹۶/۰۵/۰۷

تاریخ دریافت مقاله: ۱۳۹۶/۱۰/۲۵

چکیده

تهران، در برابر پدیده‌های همچون استخراج بی‌رویه از منابع آب زیرزمینی، با مسئله فرونیستی بالای زمین روبه‌روست. استخراج آبهای زیرزمینی در دشت تهران، بر اثر فعالیت‌های کشاورزی و یا صنعتی، موجب شده است تهران همواره در معرض خطر فرونیستی و خسارات آن قرار بگیرد. در پایش فرونیست مناطقی که دچار تغییرات ظاهری سریع شده‌اند و تصاویر دردسترس نیز دارای همبستگی زمانی و مکانی مناسب نیستند، روش تداخل‌سنجدی معمول روش مناسبی نخواهد بود. از این‌رو، در این مطالعه، از تکنیک تداخل‌سنجدی مبتنی بر پراکنی‌گرهای دائمی برای آنالیز تداخل‌سنجدی استفاده شده است. از آنچاکه عوامل فرونیست در منطقه شهری تهران نیز به چشم می‌خورد، در این مقاله، به پایش تغییرات در بخش جنوبی شهر تهران، با هدف محاسبه میانگین نرخ تغییرات سالیانه فرونیست، در مجموعه زمانی بلندمدتی، با استفاده از مجموعه داده‌های سنجنده‌های Sentinel-1A (S-1A)، Sentinel-1A (Sentinel-1A)، ENVISAT-ASAR (ENVISAT-ASAR)، برای اولین بار، و ENVISAT-ASAR (ENVISAT-ASAR) برداخته شده است. پیکسل‌های پراکنی‌گر دائم در فواصل زمانی و مکانی بلند همدوش باقی می‌مانند و از عدم همبستگی تصاویر راداری کمتر تأثیر می‌پذیرند. با وجود این، توزیع زمانی نامناسب داده‌ها در این تکنیک نیز، بهمنزله عامل محدودیت، پارامتر ابهام را به فاز وارد می‌کند. از این‌باخته، استفاده از داده‌های S-1A با فاصله زمانی کوتاه دریافت تصویر، دستیابی به توزیع مناسب داده‌ها در زمان را برای حل ابهام فاز فراهم می‌آورد. نتایج بیانگر فرونیست چشمگیری، در بخش جنوبی منطقه مورد مطالعه، برای همه آنالیزهای سری زمانی است و این نشان می‌دهد که فرونیست دشت تهران به مناطق شهری اطراف آن نیز رسیده است. درنهایت، اعتبار سنجدی صحت نتایج، با تحلیل داده‌های مسیرهای متفاوت و نیز داده‌های میدانی ترازیابی و GPS، به انجام رسید.

کلیدواژه‌ها: تداخل‌سنجدی راداری، پراکنی‌گرهای دائم، فرونیست، ENVISAT-ASAR، Sentinel-1A

* نویسنده عهده‌دار مکاتبات: تهران، خیابان ولی‌عصر، تقاطع میرداماد، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی، دانشکده مهندسی زئودزی و زیوماتیک. تلفن: ۰۹۱۱۲۹۰۴۶۱
Email: m.foroughnia@email.kntu.ac.ir

را در این مقاله، برای پایش پدیده فرونشست تهران و تحلیل سری زمانی تغییر شکل، روش PSI، با به کارگیری تصاویر سنجنده‌های ENVISAT-ASAR و S-1A، اعمال شد. با توجه به اینکه کارهای گذشته برآورد فرونشست منطقه دشت جنوب‌غرب تهران، با استفاده از مجموعه داده‌های ENVISAT-ASAR (Dehghani et al., 2013; Sadeghi et al., 2013)، شامل می‌شود؛ به دلیل رخداد پدیده فرونشست در منطقه شهری تهران، این مطالعه فرونشست در ناحیه شهری و بخشی از دشت جنوب‌غرب آن و تأثیر فرونشست دشت در منطقه شهری را بررسی می‌کند. فقط یک بررسی از فرونشست منطقه شهری جنوب‌غرب تهران برای بازه یک‌ساله در سال ۲۰۱۲ به انجام رسید (میرشاهی، ۱۳۹۲) که از داده‌های TerraSAR-X در آن استفاده شد. در این تحقیق، سعی داریم با به کارگیری داده‌های سری زمانی سنجنده S-1A که تا کنون در مطالعه فرونشست تهران استفاده

1. subsidence
2. Global Position System
3. SAR Interferometric
4. Persistent Scatterer
5. Persistent Scatterer Interferometry

۱- مقدمه

پدیده‌های گوناگون طبیعی، از دیرباز، در کیفیت زندگی بشر تأثیر بسزایی داشته‌اند. بررسی این پدیده‌ها، شناسایی الگوی رفتاری آنها و پی‌بردن به چگونگی جلوگیری از آسیب‌های احتمالی ناشی از آنها امری مهم در تأمین آسایش و زندگی بهتر، به منظور افزایش کیفیت زندگانی بشری، محسوب می‌شود. یکی از این نوع پدیده‌های طبیعی پدیده تغییر شکل و جابه‌جایی سطح زمین، از جمله پدیده فرونشست^۱، است. طبق تعریف یونسکو، پدیده فرونشست عبارت است از فروزیش یا نشست سطح زمین که در مقیاس بزرگ رخ می‌دهد. عموماً این اصطلاح به حرکات قائم رو به پایین سطح زمین، که ممکن است با بردار افقی همراه باشد، گفته می‌شود (Poland, 1984). در کشور ایران نیز در سال‌های اخیر، به دلیل برداشت بی‌رویه آب در فعالیت‌های کشاورزی و صنعتی، در حوزه غیرشهری و دشت‌ها، و نیز ساخت‌وسازهای شهری و حفر تونل‌ها، در حوزه شهری، با پدیده فرونشست روبه‌رویم. تهران، پایتخت کشور و با جمعیت بیش از سی‌هزار میلیون نفر نیز، با مسئله ناپایداری زمین و سازه‌ها بر اثر عواملی همچون حفر تونل‌های شهری و مترو، استخراج آب‌های زیرزمینی، سرعت زیاد شهرسازی و گسل‌ها مواجه است.

برای پایش سطح زمین روش‌های بسیاری، شامل روش‌های زمینی و فضایی، وجود دارد. استفاده از روش‌های معمول زمینی، همچون ترازیابی و سامانه تعیین موقعیت جهانی (GPS)^۲، در پایش کامل تغییرات سطح زمین در مناطق شهری با محدودیت مواجه‌اند (Dehghani, 2015). اگرچه ترازیابی تکنیک بسیار خوبی برای پایش جابه‌جایی است، بسیار پرزنحمت و پرهزینه است و در مواردی که اندازه‌گیری در مناطق پرخطر انجام می‌گیرد، امنیت را تهدید می‌کند. همچنین، تراکم پایین نقاط ایستگاه‌های GPS برای تحلیل زمانی پدیده فرونشست کفایت نمی‌کند. در مقابل، میان روش‌های فضایی، تکنیک تداخل‌سنجدی

نظر گرفته شده است. بخش جنوب‌غرب تهران، که شامل ناحیه شهری و غیرشهری می‌شود، به دلیل برداشت بی‌رویه از سفره‌های آب زیرزمینی و خشکسالی‌های مداوم در سال‌های اخیر، با نرخ فرونشست بالا مواجه است. مخروط‌افکنه تهران و کهریزک، که غالب بر بخش مرکزی دشت تهران است، توانایی هدایت هیدرولیکی خوبی دارد (Mahmoudpour et al., 2013). کاهش سطح آب زیرزمینی در این بخش عاملی برای رخداد فرونشست محسوب می‌شود.

از مهم‌ترین محدودیت‌هایی که در به کارگیری تکنیک تداخل‌سنگی مبتنی بر پراکنشگرهای دائمی وجود دارد، توزیع نامناسب داده‌های راداری در زمان است. بنابراین در این مطالعه، از داده‌های S-1A با فاصله زمانی دریافت تصاویر طی ۲۳ روز، استفاده شده تا نتایج حاصل از آن با نتایج به کارگیری مجموعه داده‌های ENVISAT-ASAR، طی دوره بازدید طولانی‌تر (۳۵ روز)، مقایسه شود. مطابق شکل ۱، داده‌های تصویری سنجنده S-1A شامل دو مجموعه داده از مسیرهای بالاگذر (مسیر ۲۸) و پایین‌گذر (مسیر ۳۵)، به تعداد ۲۶ و ۲۷ تصویر به ترتیب برای هر دو مسیر، در بازه زمانی اواخر ۲۰۱۴ تا ۲۰۱۶ و دو مجموعه داده، دارای ۲۴ و ۲۷ تصویر دریافتی در مسیر بالاگذر (مسیر ۴۱۴) و پایین‌گذر (مسیر ۱۴۹)، با استفاده از سنجنده ENVISAT-ASAR در بازه‌ی زمانی ۰۳ تا ۲۰۱۰ می‌شود. مشخصات تصاویر مورد استفاده در جدول ۱ آورده شده است.

نشده است، برای نخستین هدف تحقیق، میانگین نرخ سالیانه فرونشست را برآورد کنیم. در این زمینه، با استفاده از مجموعه داده‌ای از تصاویر S-1A در بازه زمانی اواخر ۲۰۱۴ تا ۲۰۱۶، سری زمانی تحلیل شد. تصاویر سنجنده S-1A دارای پوشش مکانی بالا، دسترسی رایگان و خط مبنا زمانی^۱ کوتاه‌اند و از تکنیک تصویربرداری جدید TOPS^۲ دریافت شده‌اند (Torres et al., 2012). بنابراین، هدف دوم تحقیق بررسی پتانسیل داده‌های این سنجنده، برای تحلیل سری زمانی در پایش تغییرات زمین، در نظر گرفته شد. هدف سوم تحلیل سری زمانی برای منطقه مورد مطالعه، با استفاده از داده‌های ENVISAT-ASAR مربوط به بازه زمانی ۰۳ تا ۲۰۱۰، بود که به‌منظور مقایسه الگوی رفتاری فرونشست در دو سال اخیر با سال‌های گذشته به انجام رسید.

۲- مواد و روش‌ها

۱- منطقه مورد مطالعه و داده‌های مورد استفاده
مطابق شکل ۱، منطقه مورد مطالعه در بخش جنوب‌غرب شهر واقع شده است که از شمال به فرودگاه مهرآباد، از شرق به بوستان ولايت، از غرب به منطقه ۲۱ تهران و از جنوب به دشت تهران منتهی می‌شود. این منطقه، با ابعاد حدود ۴×۴ کیلومتر، بین طول‌های جغرافیایی ۵۱/۲۸۵۳۵۳ و ۵۱/۳۸۵۱۳۵ درجه شرقی و عرض‌های جغرافیایی ۳۵/۶۴۳۳۰۱ و ۳۵/۶۹۴۷۲۲ درجه شمالی، شامل مناطق ۹، ۱۷ و ۱۸ شهر تهران، در

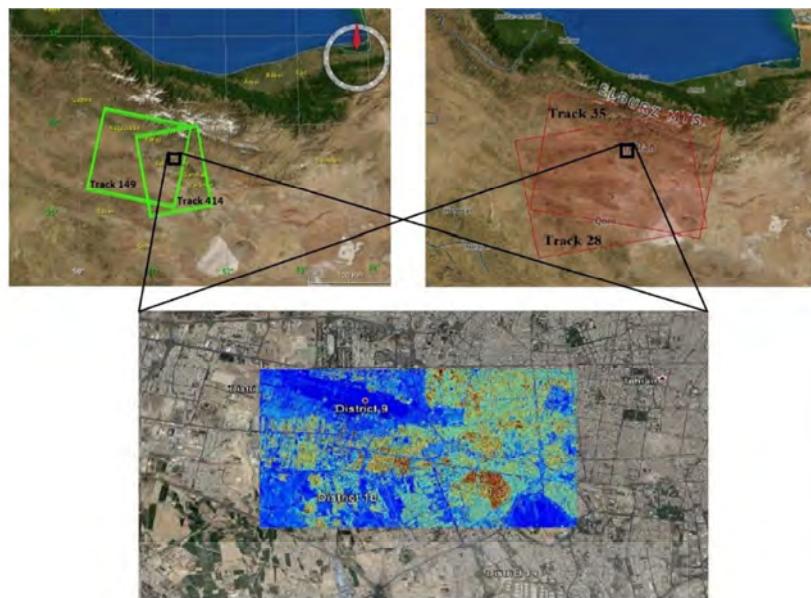
جدول ۱. مشخصات داده‌های مورد استفاده

قطبش	دوره بازدید	مد تصویربرداری	پایین‌گذر	بالاگذر	تعداد	باند	سنجنده
VV	۳۵ روز	^۳ SM	۲۷	۲۴	۲۶	C	ENVISAT -ASAR
VV	۲۳ روز	^۴ IW	۲۶	۲۷	۲۴	C	Sentinel-1A

1. temporal baseline

2. Terrain Observation by Progressive Scans

3. Strip-Map 4. Interferometric Wide swath



شکل ۱. منطقه موردی و تصاویر مورد استفاده. تصاویر سمت راست و چپ، به ترتیب، موقعیت دو مسیر دائم بالا گذر و پایین گذر دریافتی از سنجندهای ENVISAT-ASAR و S-1A نشان می‌دهند. شکل پایین تصویر میانگین دائم حاصل از یکی از مجموعه تصاویر است که منطقه مطالعاتی را، با بزرگنمایی، نشان می‌دهد.

SAR آنالیز سری زمانی می‌پذیرند. این عوارض، که حتی در حدود بحرانی خطوط مبنای زمانی و مکانی نیز همدوسي بالايی دارند، پراکنشگرهای دائم نامیده می‌شوند (Prati et al., 1994). تکنیک مبتنی بر پراکنشگرهای دائم را نخستین بار فرتی^۳ و همکاران (۲۰۰۱) مطرح کردند. این روش استحکام فاز پیکسل‌ها را، در مجموعه‌ای از تداخل‌نماها، تحلیل می‌کند و پیکسل‌هایی را که در طول زمان، به لحاظ فاز، ثابت مانده‌اند به منزله نقاط پراکنشگر دائمی بر می‌گزیند. برای تحلیل مجموعه زمانی، تصاویر مختلف پردازش نشده، که تصویر مختلط تکمنظر (SLC)^۴ نامیده می‌شوند، در قیاس با تصویری پایه^۵، ثبت هندسی می‌شوند. ثبت هندسی تصاویر لازمه تشکیل تداخل‌نما در مرحله بعدی است که تضمین می‌کند هر

۲-۲- تکنیک تداخل سنجی راداری مبتنی بر پراکنشگرهای دائم

به‌قصد پایش تغییرات زمانی پدیده تغییر شکل سطح زمین، تحلیل مجموعه زمانی تداخل سنجی راداری به انجام رسید. دسترسی نداشتن به مجموعه داده‌های مناسب با مبنای مکانی و زمانی کوتاه استفاده از تکنیک تداخل سنجی راداری به شیوه رایج را با محدودیت مواجه می‌کند (Sadeghi et al., 2013). در واقع، عدم همبستگی‌های مکانی و زمانی مانع تولید تداخل‌نماهای تفاضلی^۱ می‌شود. در این مورد، ممکن است استفاده از تکنیک مبتنی بر پراکنشگرهای دائمی برای اهداف سری زمانی مفید باشد. در اوآخر دهه ۱۹۹۰ م، مشخص شد که برخی عوارض سطح زمین ویژگی‌های بازپراکنشی نسبتاً پایدار، در طول چندین ماه و حتی چندین سال، دارند (Usai and Hanssen, 1997). ابعاد این عوارض اغلب از یک پیکسل کوچک‌تر است و از عدم همبستگی‌های مکانی و زمانی تصاویر

1. differential interferogram
2. Synthetic Aperture Radar
3. Ferretti
4. Single Look Complex
5. master

Mجموعه‌ای از تداخل‌نماهast (Ferretti et al., 2001; Hooper et al., 2006). پیکسل‌هایی به منزله نقاط پراکنشگر دائم انتخاب می‌شوند که رفتار فاز آنها در طول زمان ثابت باشد. مقادیر کوچک شاخص پراکنده‌ی طول زمان ثابت باشد. مقادیر کوچک شاخص پراکنده‌ی دامنه برآورده خوبی از پراکنده‌ی فاز محسوب می‌شوند (Ferretti et al., 2001); بنابراین، هر پیکسل، زمانی نقطه پراکنشگر دائمی در نظر گرفته می‌شود که شرط زیر را برآورده کند:

$$D_A = \frac{\sigma_A}{m_A} \simeq \sigma_V < 0.25 \quad (2)$$

به طوری که، σ_A و m_A انحراف معیار و میانگین دامنه و σ_V انحراف معیار فاز شمرده شوند. در این مرحله، PS های کمتر، ولی با امکان اطمینان بالا برآورده اتمسفر، انتخاب می‌شوند.

پیکسل‌های انتخاب شده، طی فرایند مثلث‌بندی دلونی (DT)^۵، به هم مرتبط می‌شوند. شکل ۲ نمونه‌ای ENVISAT از شبکه نقاط مطالعاتی مورد تحقیق را نمایش ASAR از منطقه مطالعاتی نشاند. در این حالت، بین هر دو پیکسل همسایه، ارتباطی برقرار خواهد شد که، به علت مجاورت پیکسل‌ها (حداکثر ۱ کیلومتر فاصله) و همبسته‌بودن اتمسفر در مکان، اختلاف فاز بین پیکسل‌های همسایه شامل فاز اتمسفری نخواهد بود (Hanssen, 2001). با حذف خطاهای مداری و فاز توپوگرافی، اختلاف فاز تداخل‌سنگی برای دو پیکسل مجاور P و P_0 ، $\Delta\phi_{P,P_0}^{\text{int}}$ ، در شبکه نقاط به صورت زیر تعریف می‌شود:

$$\Delta\phi_{P,P_0}^{\text{int}} = d\phi_P^{\text{int}} - d\phi_{P_0}^{\text{int}} = d\phi_{H,P,P_0}^{\text{int}} + d\phi_{V,P,P_0}^{\text{int}} + d\phi_{noise,P,P_0}^{\text{int}} \quad (3)$$

$d\phi_{H,P,P_0}$ خطای باقی‌مانده توپوگرافی، $d\phi_{V,P,P_0}$ فاز جابه‌جایی و $d\phi_{noise,P,P_0}$ فاز نویز روی یال بین دو پیکسل اند.

1. coarse
2. fine
3. SAR processor by priZ
4. Amplitude Dispersion Index
5. Delaunay Triangulation

تارگت زمینی به پیکسلی مشابه، با مختصات آزمیوت و رنج یکسان در هر دو تصویر پایه و پیرو، مربوط است. برای دستیابی به دقت زیرپیکسل، تصاویر به دو روش سخت^۱ و نرم^۲ ثبت هندسی می‌شوند. با محاسبه شیفت تصاویر پایه و پیرو به نسبت یکدیگر، یک پلی‌نومیال برای بازنمونه‌برداری تصویر پایه در مقایسه با تصویر پیرو برآورده می‌شود (Hanssen, 2001). تصویر پایه طوری انتخاب می‌شود که تأثیر عدم همبستگی‌های مکانی و زمانی مینیمم شود (Kampes, 2005). در این تحقیق، به منظور تحلیل مجموعه زمانی تداخل‌سنگی، از نرم‌افزار SARPROZ استفاده شد (Perissin et al., 2010). پس از ثبت هندسی تصاویر، تداخل‌نماها تولید می‌شوند. هر تداخل‌نما اطلاعات اختلاف فاز دو تصویر را، که مبین اختلاف فاصله عارضه تا سنجنده در دو زمان دریافت تصویر است، شامل می‌شود. به کمک مقادیر اختلاف فاز، می‌توان پارامترهای متفاوت، از جمله میزان جابه‌جایی سطح زمین یا توپوگرافی آن، را استخراج کرد. مطابق معادله (۱)، فاز تداخل‌نما افزون بر سیگنال مربوط به جابه‌جایی شامل مؤلفه‌های دیگر مانند فاز ناشی از تأخیر اتمسفری، فاز مربوط به خطاهای مداری، فاز ناشی از توپوگرافی و نویز نیز می‌شود (Hooper et al., 2006؛ بنابراین، اگر هدف برآورده میزان جابه‌جایی سطح زمین ناشی از پدیده مطرح فرونشست است، باید مقادیر هریک از این فازها را شناسایی و از فاز اندازه‌گیری شده کسر کرد تا به مقدار فاز ناشی از فرونشست دست یافت.

$$d\phi_{\text{int}} = d\phi_{\text{orbit}} + d\phi_{\text{topo}} + d\phi_{\text{defo}} + d\phi_{\text{atm}} + d\phi_{\text{noise}} \quad (1)$$

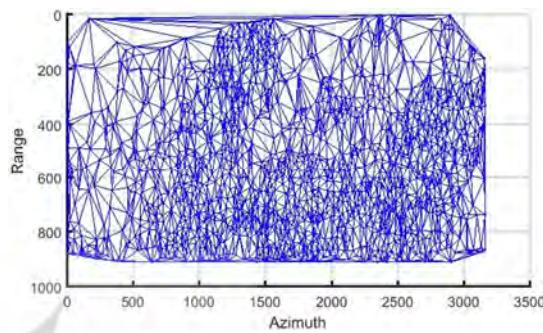
$d\phi_{\text{int}}$ فاز تداخل‌سنگی در هر تداخل‌نما، $d\phi_{\text{orbit}}$ ناشی از خطاهای مداری، $d\phi_{\text{topo}}$ فاز ناشی از توپوگرافی، $d\phi_{\text{atm}}$ فاز ناشی از جابه‌جایی، $d\phi_{\text{defo}}$ فاز ناشی از اتمسفر و $d\phi_{\text{noise}}$ فاز ناشی از نویز شمرده می‌شوند. معیار انتخاب پیکسل‌های پراکنده دائم برای آنالیز PSI استفاده از شاخص پراکنده‌ی دامنه (ADI)^۴ روی

کاندید و حذف تصویر اثر اتمسفر از روی مجموعه تداخل‌نماها، حد آستانه بالاتری، همچون $4/4$ ، روی شاخص پراکندگی دامنه اعمال می‌شود. این‌بار، پارامترهای مجھول سرعت جابه‌جایی و تصحیح ارتفاعی، برای نقاط بیشتری، دوباره برآورد خواهد شد و با استفاده از معیار همدوسی^۳ زمانی و اعمال حد آستانه $9/9$ ، روی آنها، نقاط نویزی حذف و نقاط پراکنشگر دائمی نهایی انتخاب می‌شوند. مراحل کلی تحلیل تداخل‌سنگی در شکل ۳ آورده شده است. درنهایت σ_v^2 را می‌توان، با استفاده از رابطه (۵)، در جایگاه انحراف معیار نرخ تغییرات برآورده شده برآورد کرد (Ibid.):

$$\sigma_v^2 = \left(\frac{\lambda}{4\pi} \right)^2 \frac{\sigma_\phi^2}{M \sigma_{B_i}^2} \quad (5)$$

$\sigma_{B_i}^2$ و σ_ϕ^2 پراکندگی فاز نویز و خط مبني زمانی و M تعداد تداخل‌نماها محسوب می‌شوند.

در صورتی که تراکم نقاط PS بالا باشد و اختلاف فاز بین دو نقطه مجاور از نصف طول موج کمتر باشد (شرط نایکوئیست)، در برآورد پارامترهای مجھول، می‌توان از فاز بازیابی نشده، از طریق حل مسئله پریودوگرام در فضای جستجوی دو بعدی، استفاده کرد (Ferretti et al., 2001).



شکل ۲. شبکه نقاط مربوط به تحلیل داده‌های ENVISAT-ASAR ۴۱۴ مسیر

مقادیر پارامترهای مجھول سرعت جابه‌جایی و تصحیح ارتفاعی، برای هر یال ارتباطی، از طریق ماکریزم‌سازی همدوسی زمانی، مطابق رابطه (۴)، برآورد می‌شوند.

$$\hat{\gamma}_{P_i, P_0} = \frac{1}{M} \sum_{(int)} e^{j(\Delta\phi_{P_i, P_0}^{\text{int}} - \Delta\phi_{H_i, P_0}^{\text{int}} - \Delta\phi_{V_i, P_0}^{\text{int}})} \quad (4)$$

M تعداد تداخل‌نما و ماکریزم مقدار مطلق P_i, P_0 کوهرنسی زمانی، برای یال بین دو پیکسل، P_i و P_0 نامیده می‌شود (Perissin et al., 2012).

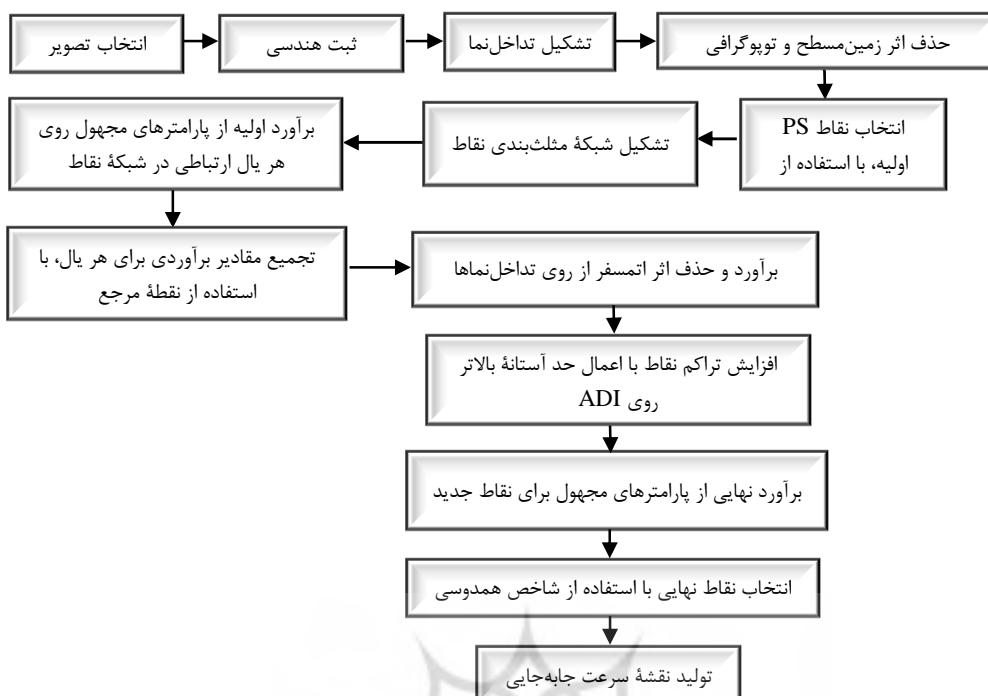
با انتخاب یک نقطه مرجع، مقادیر برآورده شده برای هر یال با هم تجمعی^۱ می‌شوند تا برآورده از مقادیر پارامترهای مجھول در هر نقطه از شبکه حاصل شود. درنهایت، به منظور تخمین آثار اتمسفری، با توجه به اینکه اتمسفر در مکان همبسته و نویز یعنی هرگونه عوامل عدم همبستگی مکانی و زمانی در مکان ناهمبسته است، با به کارگیری فیلتر پایین‌گذر مکانی، آثار نویز از سیگنال اتمسفر جدا می‌شود. پس از جداسازی سهم فاز اتمسفر در نقاط پراکنشگر دائمی

۳- نتایج

۱-۱- تحلیل تداخل‌سنگی مجموعه داده S-1A برای تداخل‌سنگی داده‌های TOPS، الگوریتم ثبت هندسی بسیار دقیق در راستای آزمیوت مورد نیاز است (Prats et al., 2010). برای دستیابی به این هدف، نرم‌افزار از الگوریتمی سه مرحله‌ای استفاده می‌کند. گام نخست اتصال نوارهای تصویری^۳، در راستای آزمیوت، برای بازسازی تصویری پیوسته است. در گام دوم، جبران اثر ترم فاز آزمیوتی با عملیات De-ramping از طریق ضرب تصویر اصلی در یک تصویر فاز مناسب از پیش تعریف شده، به انجام می‌رسد. در گام سوم، پرش فازهای باقی‌مانده بین مرز نوارها را، با سطح دقیق دلخواه، حذف می‌کند (Grandin, 2015).

تصویر پایه به گونه‌ای انتخاب شده که مجموع عدم همبستگی،

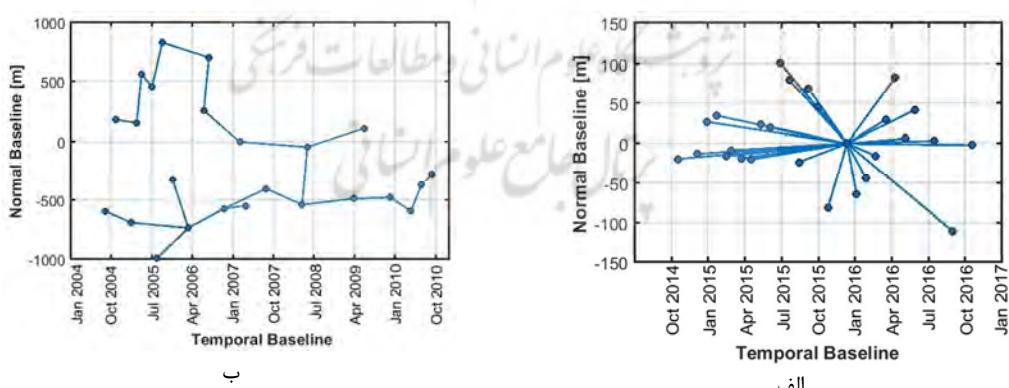
1. integration
2. coherency
3. burst



شکل ۳. فلوچارت شیوه کار

توپوگرافی از فاز تصاویر، به کار رفت. برای انتخاب نقاط پراکنشگر دائمی کاندیدا براساس شاخص پراکندگی دامنه، با مقدار حد آستانه $6653/0/2$ نقطه پراکنشگر در نظر گرفته شد. در بسیاری از دشت‌های ایران از جمله دشت تهران، به دلیل برداشت مداوم از سفره،

یعنی تابعی از خط مبنيای مکانی و زمانی و فرکانس مرکزی داپلر، در تمامی تداخل نماها کمینه شود. مطابق شکل ۴، با استفاده از تصویر پایه مربوط به ۱۳ دسامبر ۲۰۱۵ و گراف تصاویر ستاره‌ای^۱ ۲۶ ۲۰۱۵ و مدل ارتفاعی رقومی SRTM^۲، برای حذف اثر



شکل ۴. گراف تصاویر. الف) گراف ستاره‌ای از مجموعه داده S-1A (مسیر ۲۸)؛
ب) گراف MST از مجموعه داده ENVISAT-ASAR (مسیر ۴۱۴)

1. star graph
2. Shuttle Radar Topography Mission

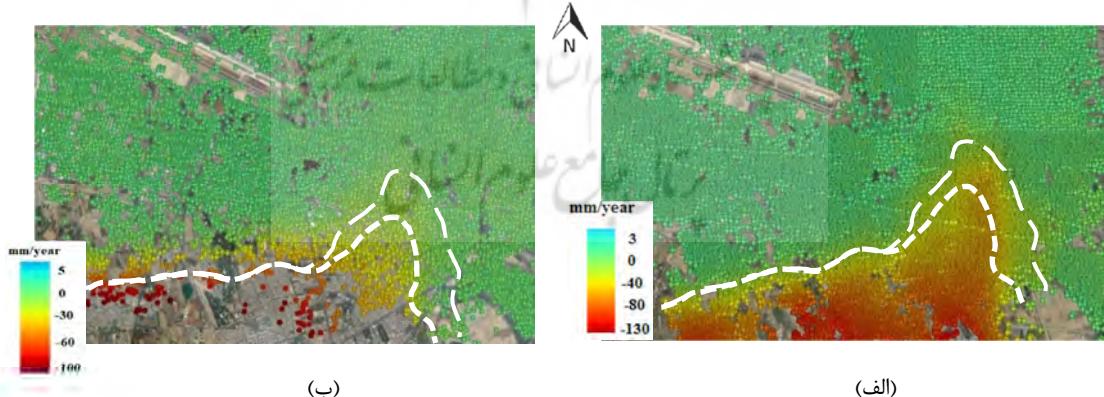
است (MST). گراف (Perissin et al., 2012) تشکیل شده از تصاویر ENVISAT-ASAR در شکل ۴ آمده است. در تحلیل تداخل‌سنگی دائمی ENVISAT-ASAR، پس از جبران اثر توپوگرافی، ۲۳ تداخل‌نما تولید شدند. براساس شاخص پراکندگی دائمی که قبلاً بدان اشاره شد، ۱۹۶۶ نقطه کاندیدا در نظر گرفته شدند. درنهایت، با انتخاب ۹۴۸۸ نقطه، پارامترهای مجھول خطای مدل رقومی ارتقای و نرخ تغییرات برآورد شد. شکل ۵(ب) نقشه نرخ تغییرات حاصل از تحلیل مجموعه زمانی را نشان می‌دهد که بیشترین مقدار سرعت تغییرات LOS حدود ۱۰۰ میلی‌متر در سال برآورده است.

مطابق شکل ۵، نتایج تحلیل مجموعه زمانی ارتباط پررنگی را، بین رفتار فرونشست در دو سال اخیر و بازه زمانی بین سال‌های ۲۰۰۴ و ۲۰۱۰، نشان می‌دهد. طبق این نتایج واضح است که، در بخش جنوبی منطقه مطالعاتی، الگوی رفتاری مشابهی برای فرونشست وجود دارد. دلیل نرخ بالای فرونشست دشت تهران استخراج بی‌رویه منابع آب زیرزمینی (Dehghani et al., 2013) در منطقه مطالعاتی تلقی خواهد شد.

مقدار مؤلفه خطی فرونشست در مقایسه با تأثیرات فصلی بالاست (Dehghani et al., 2010)، بنابراین، برای برآورد نرخ تغییرات، مدل جابه‌جایی خطی در نظر گرفته شد. پس از برآورد پارامترهای مجھول و حذف اثر اتمسفر، ۳۰۷۹۳ نقطه بهمنزله نقاط پراکنشگر دائمی نهایی، براساس تحلیل استحکام فار، انتخاب شدند. شکل ۵(الف) نقشه نرخ تغییرات برآورده از منطقه را نشان می‌دهد. مطابق آن، منطقه مطالعاتی تحت تأثیر فرونشست چشمگیری در نزدیکی دشت تهران است و بیشترین فرونشست، در راستای خط دید سنجنده، ۱۱۴ میلی‌متر در سال برآورده است.

۲-۳- تحلیل تداخل‌سنگی مجموعه داده ENVISAT-ASAR

به دلیل بزرگی باز مکانی و زمانی بین تصاویر مربوط به سنجنده ENVISAT-ASAR، اتصالات مربوط به گراف ستاره‌ای دچار همدوسی پایین‌اند. بنابراین، از گراف درخت پوشای کمینه (MST)^۱ برای این مجموعه داده، با هدف تولید تداخل‌نما، استفاده شد که از طریق حداقل‌سازی میانگین همدوسی اتصالات حاصل شده

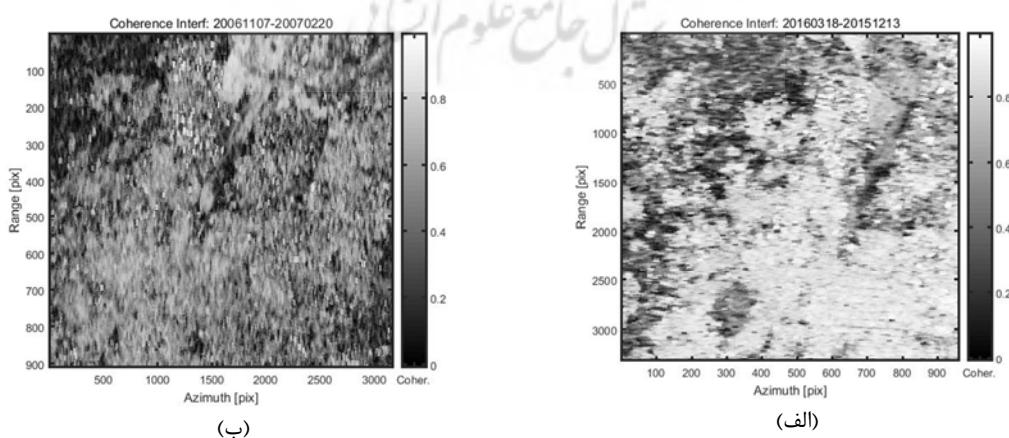


شکل ۵. نقشه نرخ تغییرات. (الف) نقشه نرخ تغییرات منطقه مطالعاتی حاصل از تحلیل تداخل‌سنگی مجموعه داده مسیر S-1A ۴۱۴، ENVISAT-ASAR. برای نمایش بهتر، نتایج تغییرات روی نقشه Google Earth قرار داده شده است. نرخ تغییرات، در مقایسه با یک نقطه مرجع خارج از ناحیه فرونشست، برآورده شده که مقادیر منفی آن افزایش نرخ خط دید سنجنده (LOS)^۱ را متضاد با فرونشست زمین نشان می‌دهد.

1. Minimum Spanning Tree

۳-۳-۱- بررسی پتانسیل داده S-1A

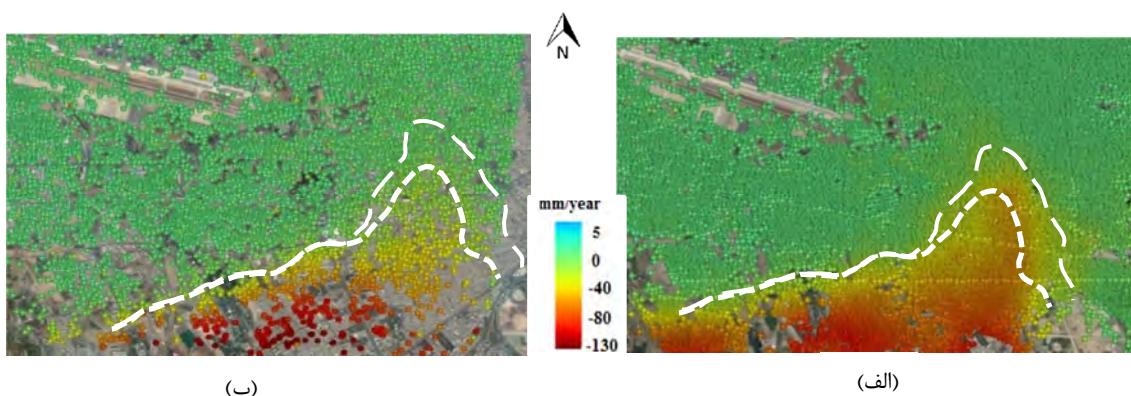
مطابق تعریف، نقاط PS نقاطی‌اند که، در طول زمان، همدوس باقی بمانند؛ درنتیجه، انتظار می‌رفت تعداد نقاط حاصل از تحلیل داده‌های دوساله S-1A، در قیاس با داده‌های شش ساله ENVISAT-ASAR، بیشتر باشد. نتایج حاصل در شکل‌های ۵(الف) و ۵(ب) این قضیه را تأیید می‌کنند اما پردازش داده‌های دوساله از ENVISAT-ASAR مجموعه داده دوساله از S-1A را نتیجه داده است. این امر بیانگر همبستگی مکانی بیشتر تصاویر S-1A (شکل ۴(الف)) به نسبت تصاویر ENVISAT-ASAR (شکل ۴(ب)) است. همان‌طور که مشاهده می‌شود، خط مبنای مکانی بین تصاویر S-1A در بازه ۱۵۰-۲۰۰ متر قرار گرفته است. این مسئله منجر به همچنین، مقادیر میانگین فرونشست، برای نواحی انتخاب شده مطابق جدول‌های بخش ۵، درستی این نکته را تأیید می‌کند. میزان فرونشست برآورده، مربوط به سال‌های ۲۰۰۳ تا ۲۰۱۰، کمتر از نرخ برآورده در دو سال اخیر است. این نکته برای نتایج مسیر ۱۴۹ و ۳۵، که در شکل ۷ نشان داده شده‌اند، نیز صادق است. از این‌رو، نرخ و گستره پدیده فرونشست در تهران رو به افزایش است و بررسی رفتار این پدیده، برای جلوگیری از خسارات احتمالی در منطقه شهری، امری مهم تلقی می‌شود.



شکل ۶. تصاویر همدوسی. (الف) تصویر همدوسی با استفاده از گراف ستاره‌ای برای داده S-1A ۲۰۱۵/۱۲/۱۳ - ۲۰۱۶/۰۳/۱۸؛ (ب) تصویر همدوسی با استفاده از گراف ستاره‌ای ENVISAT-ASAR ۲۰۰۷/۰۲/۲۰ - ۲۰۰۶/۱۱/۰۷

در مجموع، تراکم نقاط حاصل از تحلیل مجموعه داده ENVISAT-ASAR مطابق شکل ۵(ب) کمتر حاصل شده است که علت مهم آن را در بخش ۳-۳ توضیح خواهیم داد اما، در محدوده جنوبی منطقه مورد مطالعه که فرونشست بالا برآورد شد، تعداد نقاط کاهش محسوسی داشته است. علت آن ساخت و سازها و تغییراتی است که در فاصله شش ساله دریافت تصاویر ENVISAT-ASAR در منطقه تحقیقاتی روی داده است. این در حالی است که، در بازه زمانی دریافت تصاویر S-1A از منطقه مطالعاتی، نقاط پراکنشگر ثابت مانده‌اند.

مقایسه نتایج شکل‌های ۵(الف) و ۵(ب) نشان می‌دهد محدوده پدیده فرونشست، در مقایسه با سال‌های پیش از ۲۰۱۰، وسعت بیشتری داشته است. همچنین، مقادیر میانگین فرونشست، برای نواحی انتخاب شده مطابق جدول‌های بخش ۵، درستی این نکته را تأیید می‌کند. میزان فرونشست برآورده، مربوط به سال‌های ۲۰۰۳ تا ۲۰۱۰، کمتر از نرخ برآورده در دو سال اخیر است. این نکته برای نتایج مسیر ۱۴۹ و ۳۵، که در شکل ۷ نشان داده شده‌اند، نیز صادق است. از این‌رو، نرخ و گستره پدیده فرونشست در تهران رو به افزایش است و بررسی رفتار این پدیده، برای جلوگیری از خسارات احتمالی در منطقه شهری، امری مهم تلقی می‌شود.



شکل ۷. نقشه تغییرات. (الف) نقشه نرخ تغییرات منطقه مطالعاتی حاصل از تحلیل تداخل سنگی مجموعه داده مسیر ۳۵ S-1A؛ (ب) نقشه نرخ تغییرات منطقه مطالعاتی حاصل از تحلیل تداخل سنگی مجموعه داده مسیر ۱۴۹ ENVISAT-ASAR

۱۴۹ و مسیر S-1A از سنجنده ENVISAT-ASAR به منزله مجموعه داده متفاوت، به ترتیب، برای ارزیابی نتایج حاصل از سری زمانی مجموعه داده‌های اول و دوم، استفاده شد. در مرحله بعدی، ارزیابی نتایج با به کارگیری مشاهده‌های میدانی به انجام رسید.

نقشه نرخ تغییرات حاصل از نتایج تحلیل‌های سری زمانی این دو مجموعه داده در شکل ۷ آمده است. نتایج الگوی رفتاری مشابهی را، برای فرونشست منطقه، نشان می‌دهد. بیشترین مقدار فرونشست در راستای خط دید سنجنده، برای مسیر ۳۵ ۱۱۴ میلی‌متر در سال و برای مسیر ۱۴۹، ۱۳۰ میلی‌متر در سال برآورد شده است.

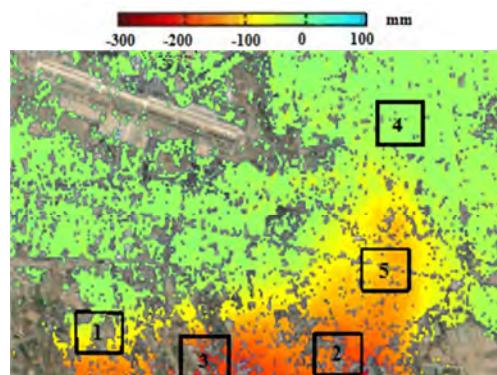
برای مقایسه کمی و تحلیل نتایج، پنج ناحیه در منطقه مورد مطالعه تعریف شده است. این نواحی به شعاع حدودی ۷۰۰ متر، با محدوده‌های مربع شکل با شماره‌های ۱ تا ۵، در شکل ۸ مشخص شده‌اند.

تعداد نقاط به همدوسى تصاویر مورد استفاده ربط خواهد داشت. از دیگر سو، با توجه به بیشتر بودن نسبت سیگنال به نویز در حالت تصویربرداری (Veci, 2015) TOPS تراکم بالای نقاط PS و کارآیی بهتر داده حالت TOPS را، در مقایسه با داده حالت Strip-Map نتیجه داده است.

به دلیل خط مبنای زمانی کوتاه داده‌های S-1A تغییرات اتفاق‌افتداده در بازه زمانی کوتاه‌تر را نیز می‌توان شناسایی کرد. از این فاکتورها نتیجه می‌گیریم داده‌های سنجنده A، برای تحلیل مجموعه زمانی، مورد اعتماد خواهند بود.

۵- بحث و بررسی

از روش‌های ارزیابی صحت نتایج حاصل، استفاده از روش‌های میدانی یا به کارگیری از مجموعه داده متفاوت است. در ابتدا، از تصاویر دریافتی در مسیر ۳۵ از داده



شکل ۸. نواحی انتخاب شده برای ارزیابی نتایج. برای نمایش بهتر، از نقشه فرونشست منطقه در پس زمینه استفاده شده است.

است. برای نمونه مطابق جدول ۲، فرونشست ناحیه دشت، با برآورده میانگین حدود ۸۰ میلی‌متر در سال، بیشتر از برآورده فرونشست برای ناحیه مرز بین شهر و دشت، یعنی ناحیه ۱، با برآورده میانگین حدود ۴۷ میلی‌متر در سال است. برای نواحی ۲، ۴ و ۵ که معرف مناطق شهری‌اند، مقادیر برآورده فرونشست، با توجه به نزدیک‌بودن ناحیه مورد نظر به دشت تهران، متغیر بوده است. میانگین فرونشست برای ناحیه ۲، به‌سبب فاصله کمتر، حدود ۷۴، برای ناحیه ۵ که در میانه واقع شده، حدود ۵۱ و برای ناحیه ۴ که در دورترین ناحیه از دشت تهران انتخاب شده، ۱ میلی‌متر در سال برآورده شده است. این موضوع در تمامی تحلیل‌ها نتیجه‌گیری شده و در جدول‌هایی که در ادامه خواهند آمد، مشهود است. مطابق جدول‌های ۲ و ۳، نتایج حاصل از تحلیل مجموعه زمانی تصاویر مسیرهای ۲۸ و ۳۵ سنجنده S-1A و مطابق جدول‌های ۴ و ۵، نتایج حاصل از تحلیل مجموعه زمانی تصاویر مسیرهای ۴۱۴ و ۱۴۹ سنجنده ENVISAT-ASAR

پنج ناحیه در منطقه مشترک زیر پوشش هر چهار مجموعه داده انتخاب شده‌اند. ناحیه ۳ در منطقه دشت، ناحیه ۱ در منطقه مرزی بین دشت و شهر و نواحی ۲، ۴ و ۵ در محدوده شهری در نظر گرفته شدند. میانگین نرخ تغییرات در راستای خط دید سنجنده این نواحی در جدول‌های ۲ تا ۵ درج شده است. در هر جدول، سطر دوم تعداد نقاط پردازش شده در هر ناحیه، سطر سوم میانگین نرخ تغییرات LOS در هر ناحیه و سطر آخر دقت نرخ برآورده شده در هر ناحیه را نشان می‌دهند.

مطابق نتایج ارزیابی، رفتار فرونشست در همه تحلیل‌های مجموعه زمانی مشابه است. فرونشست در منطقه دشت بیشتر از منطقه شهری برآورده شده که حاکی از استخراج آب‌های زیرزمینی در مناطق کشاورزی است. با استفاده از میانگین نرخ فرونشست در نواحی تعریف شده، می‌توان نتیجه گرفت که هرچه از منطقه دشت به سمت منطقه شهری نزدیک می‌شویم، از میزان فرونشست کاسته می‌شود و فرونشست ناشی از برداشت آب‌های زیرزمینی به منطقه شهری نیز رسیده

جدول ۲. میانگین نرخ تغییرات برآورده از داده مسیر ۲۸

S-1A Track 28	ناحیه ۱	ناحیه ۲	ناحیه ۳	ناحیه ۴	ناحیه ۵
تعداد	۸۹۰	۱۱۵۵	۴۱۷	۱۵۳۹	۱۱۴۴
میانگین نرخ	-۴۷/۷	-۷۴/۳	-۸۱/۱	-۱/۱	-۵۱/۴
فرونشست					
(mm/year)					
σ_v	۱/۱۹۹۹	۱/۲۱۶۵	۱/۲۱۰۵	۱/۱۸۸۹	۱/۲۰۲۷

جدول ۳. میانگین نرخ تغییرات برآورده از داده مسیر ۳۵

S-1A Track 35	ناحیه ۱	ناحیه ۲	ناحیه ۳	ناحیه ۴	ناحیه ۵
تعداد	۹۰۱	۱۲۵۲	۲۹۳	۱۴۶۰	۱۳۶۶
میانگین نرخ	-۴۶/۳	-۷۰/۸	-۷۷/۹	-۰/۸	-۴۸/۸
فرونشست					
(mm/year)					
σ_v	۱/۰۳۴۲	۱/۰۳۹۸	۱/۰۴۳۲	۱/۰۳۳۹	۱/۰۳۱۳

جدول ۴. میانگین نرخ تغییرات برآورده از داده مسیر ENVISAT-ASAR ۴۱۴

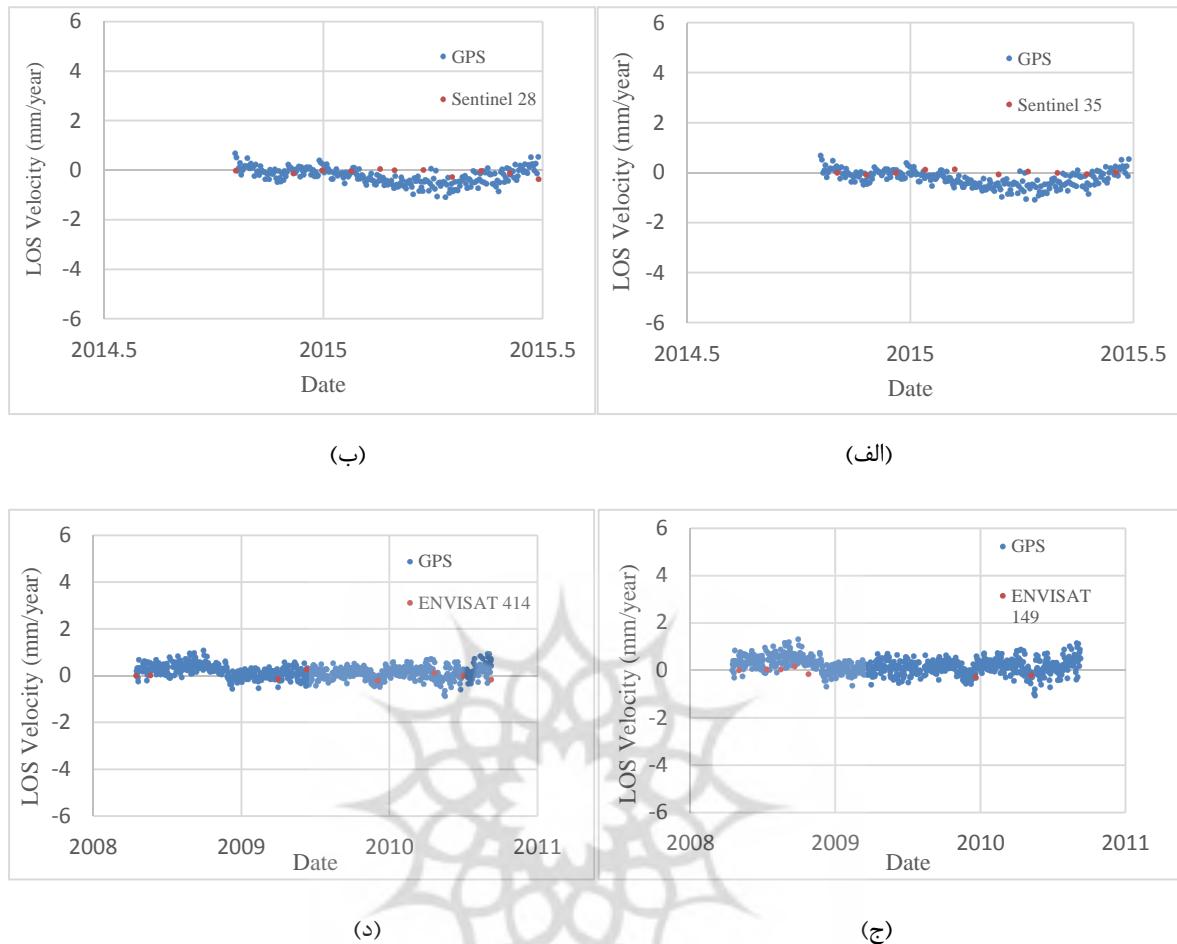
ناحیه ۱	ناحیه ۲	ناحیه ۳	ناحیه ۴	ناحیه ۵
ENVISAT-ASAR Track-414				
تعداد PS	۷۲	۲	۰	۳۹۵
میانگین نرخ فرونشست (mm/year)	-۳۰/۵	-۳۸/۶	-	-۱/۶
σ_v	۰/۳۶۸۱	۰/۳۷۵۰	-	۰/۳۶۲۴
				۰/۳۸۳۲

جدول ۵. میانگین نرخ تغییرات برآورده از داده مسیر ENVISAT-ASAR ۱۴۹

ناحیه ۱	ناحیه ۲	ناحیه ۳	ناحیه ۴	ناحیه ۵
ENVISAT-ASAR Track-149				
تعداد PS	۲۵	۱	۰	۱۴۴
میانگین نرخ فرونشست (mm/year)	-۴۱/۷	-۴۳/۵	-	-۱/۵
σ_v	۰/۳۶۱۲	۰/۳۵۰۰	-	۰/۳۵۲۸
				۰/۳۵۳۰

در منطقه مورد مطالعه قرار دارند. از این‌رو، برای ارزیابی نتایج حاصل از مجموعه داده‌های ENVISAT-ASAR مشاهدات دو ایستگاه ترازیابی و یک ایستگاه GPS و برای ارزیابی صحت تحلیل مجموعه داده‌های S-1A فقط مشاهدات ایستگاه GPS به کار گرفته شد. با انتخاب نزدیک‌ترین نقطه پراکنشگر دائمی به هریک از این ایستگاه‌ها، نمودار رفتار مجموعه زمانی تداخل‌سنجدی و مشاهدات زمینی، مطابق شکل ۹، ارائه شده است. الگوی رفتاری فرونشست برای تحلیل تداخل‌سنجدی چهار مجموعه داده و مشاهدات ایستگاه GPS یکدیگر را تأیید می‌کنند. ایستگاه GPS یادشده در منطقه شهری و بدون فرونشست قرار گرفته است. مشاهدات این ایستگاه، با استفاده از مشاهدات راستای شمال-جنوب، شرق-غرب و قائم به راستای خط دید چهار مسیر مورد مطالعه، تبدیل شده است.

۷ معرف دقت برآورد نرخ تغییرات در نواحی انتخاب شده است (Ferretti et al., 2001) که، با توجه به رابطه (۵)، مقادیر آن برای تحلیل مجموعه‌های زمانی داده‌های مورد استفاده را می‌توان توجیه کرد. چون پراکندگی خط مبنای زمانی مورد استفاده در تحلیل تداخل‌سنجدی داده‌های S-1A کوچک‌تر از باز زمانی داده‌های ENVISAT-ASAR است، دقت محاسبه شده در جدول‌های بالا منطقی خواهد بود. برای ارزیابی با استفاده از داده‌های زمینی، مشاهده‌های ترازیابی دقیق و سامانه تعیین موقعیت جهانی به کار برد شد. از بین خطوط ترازیابی، مسیر ترازیابی بزرگراه آیت‌الله سعیدی و فقط دو ایستگاه از این مسیر، در بازه زمانی ۲۰۰۴ تا ۲۰۱۰، و از بین ایستگاه‌های سامانه تعیین موقعیت جهانی، فقط یک ایستگاه «IPGN»، واقع در سازمان نقشه‌برداری کشور،

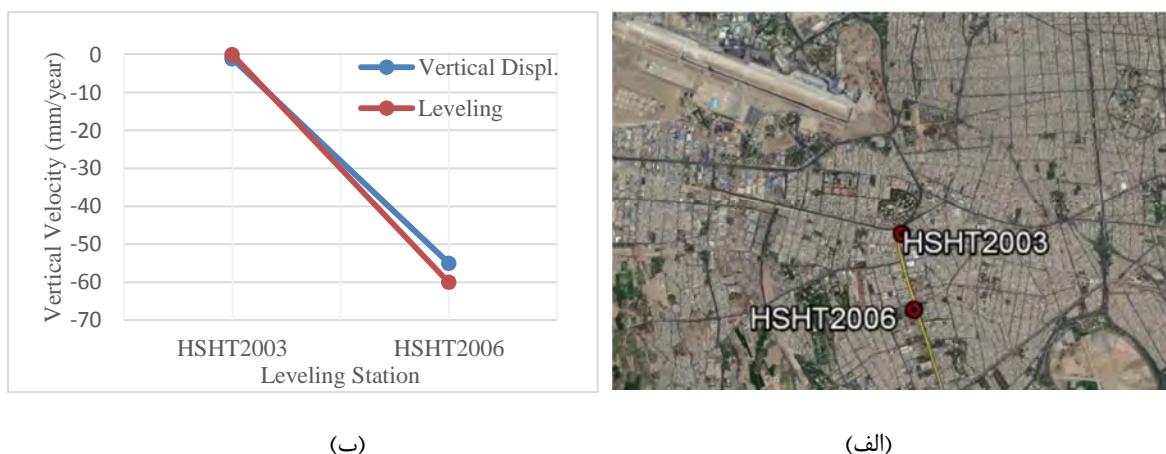


شکل ۹. مقایسه نتایج حاصل از تحلیل تداخل‌سنگی و مشاهدات ایستگاه GPS. (الف) مقایسه نرخ جابه‌جایی در راستای خط دید سنجنده مسیر S-1A ۳۵ و مشاهدات GPS؛ (ب) مقایسه نرخ جابه‌جایی در راستای خط دید سنجنده مسیر S-1A ۲۸ و مشاهدات GPS؛ (ج) مقایسه نرخ جابه‌جایی در راستای خط دید سنجنده مسیر ENVISAT-ASAR ۱۴۹ و مشاهدات GPS؛ (د) مقایسه نرخ جابه‌جایی در راستای خط دید سنجنده مسیر ENVISAT-ASAR ۴۱۴ و مشاهدات GPS.

۶- نتیجه‌گیری

در این مقاله، برای برآورد نرخ پدیده فرونشست در بخش جنوبی شهر تهران، از تکنیک PSI با به کارگرفتن مجموعه داده‌های S-1A و ENVISAT-ASAR استفاده شد. تکنیک PSI با استفاده از مجموعه داده‌ای از S-1A پردازش شد و بیشترین نرخ فرونشست برای منطقه مطالعاتی حدود ۱۳۰ میلی‌متر در سال برآورد شد. به دلیل نزدیک‌بودن منطقه مطالعاتی به دشت تهران، فرونشست در این منطقه به چشم می‌خورد. به منظور مقایسه الگوی رفتاری پدیده فرونشست در بازه

همان‌طور که بیان شد، برای ارزیابی تحلیل تداخل‌سنگی مجموعه داده ENVISAT-ASAR افزون بر ایستگاه GPS، از دو ایستگاه ترازیابی دقیق HSHT2003 و HSHT2006 نیز استفاده شد. با تلفیق داده‌های مسیر بالاگذر و پایین‌گذر داده ENVISAT-ASAR نرخ جابه‌جایی در راستای قائم محاسبه و با مشاهدات ترازیابی مقایسه شد. مقایسه نتایج حاصل از تداخل‌سنگی و مشاهدات ترازیابی در شکل ۱۰ نشان داده شده است. می‌بینیم که مقادیر نرخ جابه‌جایی در راستای قائم و مقادیر نرخ جابه‌جایی ترازیابی یکدیگر را تأیید می‌کنند.



شکل ۱۰. مقایسه نتایج حاصل از تحلیل تداخل‌سنگی و مشاهدات ترازیابی دقیق. (الف) مسیر ترازیابی مورد استفاده و دو ایستگاه مورد نظر؛ (ب) مقایسه نرخ جابه‌جایی در راستای قائم، حاصل از تحلیل تداخل‌سنگی داده ENVISAT-ASAR و مشاهدات ایستگاه‌های ترازیابی

همچنین، در این تحقیق، پتانسیل داده S-1A برای پردازش تداخل‌سنگی راداری بررسی شد. مطابق نتایج، در مقایسه با تصاویر ENVISAT-ASAR، همدوسری بالای این تصاویر موجب حصول تعداد نقاط پراکنشگر همواره بیشتر و درنتیجه، نقشه فرونشست متراکم‌تری شده است. افزون‌بر آن، به‌دلیل خط مبنای زمانی کوتاه این تصاویر، تغییراتی که در بازه زمانی کوتاه‌تری اتفاق افتاده‌اند نیز برآورده شده است.

۷- منابع

- میرشاھی، ف.، ولدان‌زوج، م.ج، ۱۳۹۲، اندازه‌گیری جابه‌جایی سطح زمین به کمک تصاویر سنجنده TerraSAR-X با استفاده از تکنیک تداخل‌سنگی راداری، پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه صنعتی خواجه نصیرالدین طوسی.
- Dehghani, M., 2015, **Landslide Monitoring Using Hybrid Conventional and Persistent Scatterer Interferometry**, Indian Society of Remote Sens., 44(4).
- Dehghani, M., Valadan Zanj, M.J., Entezam, I., Saatchi, S. & Shemshaki, A., 2010, **Interferometric Measurements of Ground Surface Subsidence Induced by Overexploitation of Groundwater**, Journal of Applied Remote Sens., 4(1).

دو ساله ۲۰۱۴ تا ۲۰۱۶ با رفتار فرونشست برای سال‌های بین ۲۰۰۳ تا ۲۰۱۰، از تصاویر ENVISAT-ASAR استفاده شد. به‌دلیل همدوسری پایین‌یال‌های گراف ستاره‌ای حاصل از تصاویر ENVISAT-ASAR برای تشکیل تداخل‌نما در این تحلیل، گراف تصاویر MST به کار رفت. نتایج، برای هر دو مجموعه داده، الگوی رفتاری مشابهی را نشان دادند؛ با این تفاوت که نرخ فرونشست در تهران، از سال ۲۰۰۳ تا کنون، افزایش یافته و دلیل مهم آن برداشت بی‌رویه از سفره‌های آب زیرزمینی، برای مصارف کشاورزی در منطقه داشت است.

با هدف ارزیابی کار پردازش شده، نرخ تغییرات مورد برآورده با نتایج حاصل از تحلیل مجموعه زمانی داده‌های مربوط به مسیرهای متفاوت و مشاهدات میدانی ترازیابی دقیق و یک ایستگاه از سامانه تعیین موقعیت جهانی مقایسه شد و رفتار فرونشست مشابهی برای تمامی تحلیل‌های مجموعه زمانی به‌دست آمد. بدین‌منظور، در منطقه مطالعاتی، چندین ناحیه به‌صورت تصادفی انتخاب شدند و میانگین نرخ فرونشست برای هر ناحیه با ناحیه‌های دیگر مقایسه شد. بیشترین نرخ تغییرات برآورده مربوط به ناحیه دشت و مناطق نزدیک آن است.

- Dehgani, M., Valadan Zoej, M.J., Hooper, A., Hanssen, R., Entezam, I. & Saatchi, S., 2013, **Hybrid Conventional and Persistent Scatterer SAR Interferometry for Land Subsidence Monitoring in the Tehran Basin, Iran**, ISPRS Journal of Photogrammetry Remote Sensing, 79, PP. 157–170.
- Ferretti, A., Prati, C. & Rocca, F., 2001, **Permanent Scatterer in SAR Interferometry**, IEEE Transactions Geoscience and Remote Sensing, 39(1), PP. 8–20.
- Grandin, R., 2015, **Interferometric Processing of SLC Sentinel-1 TOPS Data**, FRINGE 2015 Frascati Rome Italy.
- Hanssen, R.F., 2001, **Radar Interferometry: Data Interpretation and Error Analysis**, Kluwer Academic Publisher, Dordrecht.
- Hooper, A., Segall, P. & Zebker, H.A., 2006, **Persistent Scatterer Interferometric Synthetic Aperture Radar for Crustal Deformation Analysis, with Application to Volcán Alcedo, Galápagos**, Journal of Geophysical Research.
- Kampes, B., 2005, **Displacement Parameter Estimation Using Permanent Scatterer Interferometry (Ph.D. Dissertation)**, Delft University of Technology, Delft, Netherlands.
- Mahmoudpour, M., Khamehchiyan, M., Nikudel, M. & Ghasemi, M., 2013, **Characterization of Regional Land Subsidence Induced by Groundwater Withdrawals in Tehran, Iran**, JGeop.
- Perissin, D. & Wang, T., 2012, **Repeat-Pass SAR Interferometry with Partially Coherent Targets**, IEEE Transaction on Geoscience and Remote Sensing, 50(1), PP. 1–10.
- Perissin, D., Wang, Z. & Wang, T., 2010, **The SARPROZ InSAR Tool for Urban Subsidence/Manmade Structure Stability Monitoring in China**, ISRSE Sydney Australia.
- Poland, J.F., 1984, **Guidebook to Studies of Land Subsidence Due to Groundwater Withdrawal**, United Nations Educational, Scientific and Cultural Organization, Unesco.
- Prati, C., Rocca, F., Monti Guarnieri, A. & Pasquali, P., 1994, **Interferometric Techniques and Applications** (No. Contract N.3–7439). Ispra, Italy.
- Prats, P., Marotti, L., Wollstadt, S. & Scheiber, R., 2010, **Investigations on TOPS Interferometry with TerraSAR-X**, Geoscience and Remote Sensing Symposium IGARSS IEEE International.
- Sadeghi, Z., Valadan Zoej, M.J. & Dehgani, M., 2013, **An Improved Persistent Scatterer Interferometry for Subsidence Monitoring in the Tehran Basin**, IEEE Journal of Selected Topic Applied Earth Observations and Remote Sensing, Vol. 63, PP. 1571–1577.
- Torres, R., Snoeij, P., Geudtner, D., Bibby, D., Davidson, M., Attema, E., Potin, P., Rommen, B., Flouri, N., Brown, M., Trave, I., Deghaye, P., Duesmann, B., Rosich, B., Miranda, N., Bruno, C., L'abbate, M., Croci, R., Pietropaolo, A., Huchler, M. & Rostan, F., 2012, **GMES Sentinel-1 Mission**, Remote Sensing Environment, Vol. 120, PP. 9–24.
- Usai, S. & Hanssen, R., 1997, **Long Time Scale InSAR by Means of High Coherence Features**, European Space Agency-Publications-ESA SP 414, Vol. 1, PP. 225–228.
- Veci, L., 2015, **TOPS Interferometry Tutorial**, <https://sentinel.esa.int/web/sentinel/toolboxes/sentinel-1/tutorials>.