



جداسازی ابر از برف در تصاویر MODIS، با استفاده از الگوریتم Snow Map و الگوریتم ماسک ابر

سمیه طالبی اسفندارانی^{*}، سید کاظم علوی پناه^۲، عباس علیمحمدی سراب^۳، حسن روستا^۴

۱. کارشناس ارشد سنجش از دور و GIS، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران
۲. استاد گروه نقشه‌برداری و ریاضیات، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران
۳. استادیار گروه نقشه‌برداری و ریاضیات، دانشگاه خواجه نصیرالدین طوسی
۴. کارشناس ارشد سنجش از دور، دانشکده فنی، دانشگاه تهران

تاریخ پذیرش مقاله: ۱۳۹۰/۹/۱

تاریخ دریافت مقاله: ۱۳۸۸/۱۲/۱۶

چکیده

پوشش برف حدود ۵۰ میلیون کیلومتر مربع از سطح نیم کره شمالی را تشکیل می‌دهد و بنابراین به خاطر آبدی‌بودی بالا و رسانش گرمایی پایین تأثیر عمده‌ای در بیان انرژی زمین دارد. همچنین قسمت اعظم ذخایر آبی مورد استفاده انسان از پوشش برف، بهویژه در مناطق کوهستانی جهان، تأمین می‌شود. از جمله محدودیت‌های نقشه‌های برفی که از باندهای مرئی و مادون قرمز حرارتی استفاده می‌کند تاریکی ابر است و شناسایی ابرها به دو دلیل لازم است: یکی برای نشان دادن مناطقی که ابر سطح‌شان را می‌پوشاند، و دیگری به منظور جلوگیری از خطاهایی که به دلیل شناسایی نادرست ابر به عنوان برف به وجود می‌آید.

در این مطالعه تصاویر سنجنده MODIS به دلیل قدرت تکیک مکانی مناسب در برف‌سنجدی، بازنگری زمانی سریع و تعداد زیاد باندهای طیفی مورد استفاده قرار گرفت. منطقه مورد مطالعه محدوده البرز مرکزی و دارای چندین ایستگاه برف‌سنجدی است. با بررسی الگوریتم‌های مختلف تعیین سطح برف، سوانجام الگوریتم Snow Map بر تصاویر اعمال شد. با توجه به اینکه محدودیت اصلی در الگوریتم Snow Map عدم توانایی آن در جداسازی برقی ابرهاست، برای رفع این مشکل الگوریتم ماسک ابر لیبرال بر تصاویر اعمال شد و نتایج آن با تصاویر حاصل از اعمال الگوریتم Snow Map بدون ماسک ابر لیبرال با استناد بر داده‌های ایستگاه‌های برف‌سنجدی و کمک پارامتر ارتفاع مقایسه گردید. نتایج نشان می‌دهد که الگوریتم Snow توافقی جداسازی ابرهای ارتفاع بالا و ابرهای دارای ذرات بیخ را ندارد و آنها را به عنوان برف طبقه‌بندی می‌کند. بررسی‌ها نشان می‌دهد که ماسک ابر لیبرال استفاده شود، دقت الگوریتم Snow Map در مقایسه با زمانی که ماسک ابر جدید استفاده نمی‌شود ۱۰ درصد افزایش می‌یابد و از طبقه‌بندی برقی ابرها در کلاس برف جلوگیری می‌کند.

کلیدواژه‌ها: برف، MODIS، نقشه برف، ماسک ابر.

* نویسنده مکاتبه کننده: تهران، کیلومتر ۱۰ جاده مخصوص کرج، خیابان شهید عاشوری، خیابان شهید شفیعی، مرکز تحقیقات کم آبی و خشکسالی در کشاورزی و منابع طبیعی.

تلفن: ۰۴۹۰۱۸۰۱

۱- مقدمه

پوشش برفی اند؛ چرا که با تابش زیاد برف تباین خوبی با بیشتر سطوح طبیعی (به غیر از ابرها) ایجاد می‌کند. بنابراین با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای و مدل‌سازی در محیط GIS^۱ می‌توان به تهیه نقشه‌های پوشش برفی، ارزیابی تغییرات سطح پوشش برف با سری‌های زمانی مختلف، شناسایی برف از سایر عوارض، و مدل‌سازی آن در سطح حوضه پرداخت. این امر فرایند تصمیم‌گیری را برای مهندسان و مدیران هیدرولوژی آسان می‌سازد. هدف این تحقیق به دست آوردن سطح پوشیده از برف به وسیله داده‌های ماهواره‌ای است. یکی از مسائلی که در برفسنجی ماهواره‌ای اهمیت می‌یابد، انتخاب نوع سنجنده است. برخی از سنجنده‌های نوری که تا کنون در برفسنجی استفاده شده‌اند، عبارت‌اند از سنجنده‌های مستقر بر ماهواره‌های هواشناسی^۲ TIROS-1 (1960)، ESSA-3 (1960)، ماهواره‌های NOAA^۳ (1966)، لندست (MSS^۴) و (ETM^۵) (1998) و سنجنده MODIS^۶ (2000). هر سنجنده دارای ویژگی‌های منحصر به‌فردی است و باید از میان آنها سنجنده‌ای انتخاب شود که قدرت تفکیک طیفی و زمانی و مکانی مناسب را برای برفسنجی داشته باشد. با توجه به اینکه برف پدیده‌ای است که تغییرات سطح آن با گذشت زمان جدی است، می‌بایست سنجنده‌ای انتخاب شود که قدرت تفکیک زمانی مناسبی داشته باشد. از آنجا که برفسنجی در سطح وسیع صورت می‌گیرد و سطح برف اصولاً یکنواخت است، استفاده از قدرت تفکیک مکانی سنجنده MODIS مناسب و بصرفه است. از لحاظ قدرت تفکیک طیفی یکی از بهترین سنجنده‌های نوری برای مطالعه برف و جداسازی برف از پدیده‌هایی مانند ابر - که از لحاظ

ذخایر برفی در حوضه‌های کوهستانی از منابع آبی پراهمیت و قابل اطمینان کشورند، که شناخت دقیق کمیت این منابع به لحاظ ارزش روزافزون آب شیرین و نیز به واسطه بهره‌برداری از منابع آب ضروری است. طبق بررسی‌های به عمل آمده حدود ۶۰ درصد آب‌های سطحی و ۵۷ درصد آب‌های زیرزمینی کشور در مناطق برف‌گیر جریان دارند (رایگانی، ۱۳۸۴). آب حاصل از ذوب برف، می‌تواند رطوبت خاک و ذخیره آب زیرزمینی و منابع آب دریاچه‌ها و رودخانه‌ها را تأمین کند. با توجه به اینکه پوشش برف از مهم‌ترین منابع تأمین کننده آب است، پیش‌بینی دقیق و زمانبندی رواناب برف برای مدیریت کارآمد و تصمیم‌گیری در مورد توزیع آب، لازم و ضروری است. در صورتی که رواناب برفی محاسبه گردد و ذخیره آبی توده برفی به وسیله محاسبه سطح برف‌گیر به دست آید، با برنامه‌ریزی صحیح می‌توان از این رواناب‌ها بهره جست. بنابراین برای مدیریت منابع آبی در مناطق خشک پاییش مداوم این منابع به منظور برنامه‌ریزی در مصرف آب جزو الزامات و ضروریات به شمار می‌آید.

فناوری سنجش از دور دارای کاربردهای فراوانی در مطالعات مختلف محیطی و منابع زمینی - از جمله در زمینه یخ و برف - است. وسعت این کاربردها به‌دلیل مزایای فراوان و منحصر به‌فرد از قبیل تصاویر هم‌زمان در چند طول موج مختلف، تکرار تصاویر، پوشش وسیع، امکان استفاده از رایانه و دیگر سخت‌افزارهای ویژه برای تعبیر و تفسیر اطلاعات و دارا بودن سیستم جمع‌آوری اطلاعات با بررسی و مطالعه سریع در زمان کوتاه برای منطقه و سیستم مشخصی است. بنابراین فناوری سنجش از دور با آماده‌سازی لایه‌های اطلاعاتی پیوسته و با دقت بالاتر و هزینه کمتر می‌تواند خلاً آمارهای هیدرولوژیکی برف را پُر کند. البته استفاده از داده‌های زمینی در کنار داده‌های ماهواره‌ای می‌تواند کارایی داده‌های ماهواره‌ای را در زمینه برفسنجی افزایش دهد. ماهواره‌ها ابزارهای مناسبی برای اندازه‌گیری

-
- 1. Geographic Information System
 - 2. Television & Infra Red Observation Satellite
 - 3. Environmental Science Service Administration
 - 4. National Oceanic & Atmospheric Administration
 - 5. Multispectral Scanner
 - 6. Enhanced Thematic Mapper
 - 7. Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer

می‌پذیرند و خطای اصلی در هر دوی آنها وجود ابر است. آنان همچنین اشاره می‌کنند که نقشه‌های تهیه شده MODIS دقیق‌تر از مقایسه با نقشه‌های بالا دارند. Barnett و Killen (2003) برای آنگیر دیوگراند مطالعات پوشش برف MODIS را طی سال‌های ۲۰۰۰ تا ۲۰۰۱ انجام دادند و نتایج آنها را با روش‌های اندازه‌گیری زمینی یا^۱ SNOTEL^۲ و مدل‌های گسترش برف یا NOHRSC مورد مقایسه قرار دادند. سپس اشاره کردند که روش NOHRSC با پوشش برفی تهیه شده به وسیله MODIS ۸۶ درصد تطابق داشته‌اند؛ ولی MODIS دقیق‌تر بیشتری داشته و به واقعیت نزدیک‌تر بوده است. همچنین MODIS، ۹۴ درصد و NOHRSC، درصد با روش SNOTEL تطابق داشته‌اند. به طور کلی، متوسط دقیق‌تر نقشه پوشش برفی در شرایط غیرابری ۸۸ درصد بوده و ۱۲ درصد خطا نشان داده است. در نهایت این نتیجه به دست آمده است که بیشترین خطای مربوط به نقشه‌های تهیه شده از طریق MODIS در ابتداء و انتهای دوباره بارش برف است و در هنگامی که سطح تمام پوشیده از برف است و فاقد سطوح مخلوط (ابر)، تطابق با واقعیت و برداشت زمینی یا SNOTEL بسیار بالاست. با توجه به تحقیقات انجام شده، می‌توان گفت که استفاده از سنجنده MODIS و شاخص NDSI در تهیه نقشه برف مناسب است؛ اما مشکل وجود ابر در تصاویر و طبقه‌بندی آن در کلاس برف، از موانع مهم در این راه به شمار می‌آید.

محصول MOD35 یا سنجنده MODIS، از الگوریتم‌هایی است که برای تشخیص ابر به کار می‌رود. این الگوریتم که برای سنجنده MODIS طراحی شده است، در طی زمان به الگوریتم ماسک ابر محافظه کار

رفتار طیفی مشابه برف‌اند – سنجنده MODIS از جمله هدف‌های طراحی سنجنده MODIS تعیین انواع ابرها به صورت جهانی است. به همین خاطر باندهای متعددی برای آن در نظر گرفته شده است که برای تعیین انواع پوشش ابرها، ضخامت نوری، اندازه شعاع ذره مؤثر، و فاز حرارتی کاربرد دارد (King et al., 1997; King et al., 2004).

تا کنون از روش‌های مختلفی برای برآورد سطح برف استفاده شده است. برخی از روش‌های به کار رفته به منظور تهیه نقشه پوشش برف عبارت‌اند از: روش‌های طبقه‌بندی، ترکیب خطی، استفاده از حد آستانه‌ها، روش‌های تصمیم مبنا و نظایر اینها.

در تحقیقی که Ranko و Lanedsa (2000) در آزمایشگاه USDA-ARS مریلند امریکا بر روی منابع آب حاصل از ذوب برف در حوضه پیرینه اسپانیا و با به کارگیری داده‌های دورسنجی نوا انجام دادند، نقشه پوشش برف این حوضه با استفاده از ترکیب خطی باندهای یک (۰/۶۳ میکرومتر) و دو (۹/۱۲ میکرومتر) تهیه شد. از اشکالات و محدودیت‌های این روش، ناکارایی آن در تصاویر با پوشش ابر است که از ابتداء با فرض فقدان ابر در صحنه، حداقل بازنگشتنی به پیکسل‌های خالص برف تعلق می‌گیرد. این موضوع امکان اختلاط برف با ابر را افزایش می‌دهد. Lee و Over (2001) نقشه‌های برف حاصل از MODIS را – که در آن از شاخص NDSI^۳ استفاده می‌شد – با نقشه‌های تهیه شده به وسیله مرکز سنجش از دور هیدرولوژیکی ملی امریکا^۴ که از طریق تصاویر NOAA و GOES به صورت خودکار تهیه می‌شوند، با نام اختصاری NOHRSC، در بالادست آنگیر ریوگراند^۵ مورد مقایسه قرار دادند. در مرکز NOHRSC الگوریتم teta به کار برده می‌شود. در این الگوریتم، تفاضل دو تصویر طبقه‌بندی، برای تعیین پوشش برف به کار می‌رود. در الگوریتم teta برای هر تصویر باید دو حد آستانه جداگانه معرفی شود. آنها به این نتیجه دست یافتند که هر دوی این نقشه‌ها از شرایط ابری تأثیر

-
1. Normalized Difference Snow Index
 2. National Operational Hydrologic Remote Sensing Center
 3. Rio Grande
 4. Snowpack Telemetry

۶۴ زیرحوضه است. کمترین ارتفاع در حوضه ۴۸ متر و بیشترین ارتفاع ۵۶۷۱ متر و متوسط ارتفاع ۱۸۷۰ متر است. همچنین کمینه و بیشینه و شیب متوسط منطقه به ترتیب ۵ درصد و $25/4$ درصد و $23/56$ درصد است. از جهت شیب غالب در منطقه شمالی و جنوب است. از نظر اقلیم نیز منطقه به سه دسته معتدل شمالی، اقلیم سرد و کوهستانی مرکزی و اقلیم نیمه بیابانی در جنوب طبقه‌بندی می‌گردد. از منظر زمین‌شناسی نیز ساختارهای زمین‌شناسی البرز عمدتاً از نوع چین‌های ملایم و ناهمانه‌گ با روند همگانی شرقی - غربی است. در بخش غربی البرز ساختارها روند شمال غربی - جنوب شرقی دارند، ولی در بخش شرقی روند ساختارها شمال شرقی - جنوب‌غربی است. این دو روند ناهمسان در البرز مرکزی به هم می‌رسند.

۲-۲-داده‌های مورد استفاده

۱-۲-داده‌های سنجنده MODIS ماهواره TERRA

سنجنده MODIS دارای تعداد زیادی باندهای طیفی انعکاسی و حرارتی با پهنه‌ای باریک، قدرت تفکیک رادیومتری بالا، عرض نوار و زمان برداشت مجدد مناسب، کالیبراسیون در حین پرواز بسیار قوی و دقیق و قدرت تفکیک‌های زمینی متنوع است (MODIS Homepage (<http://modis.gsfc.nasa.gov/>) و در <https://wist.echo.nasa.gov/wist>). تصاویر استفاده شده نیز بر اساس جدول زمانی ۱ تهیه شده‌اند.

شهرت پیدا کرده که محافظه‌کاری خود را بر تعیین ابر قرار داده است. این الگوریتم ماسک ابر (MOD35) ۱۴ باند از ۳۶ باند سنجنده MODIS را برای ۱۸ آزمون طیفی و مکانی استفاده می‌کند. لازم به ذکر است که الگوریتم ماسک ابر علاوه بر حد آستانه‌ای بودن، تضمیم مبنا نیز هست؛ و با توجه به انواع سطوح زمین و مکان جغرافیایی و اطلاعات جانبی، مسیه‌های متقاضی را برای آنالیز انتخاب می‌کند و نتیجه را در محصولی به نام Cloud Mask جمع‌آوری می‌کند (Hall, Riggs, 2002). در سال 2002 Hall و Riggs کم بودن کارایی الگوریتم قدیم ماسک ابر را نشان دادند و استفاده از ماسک ابر جدیدتری (لیبرال) را پیشنهاد کردند. برای کم کردن تأثیر ابر بر پیکسل‌ها و بالا بردن قابلیت طبقه‌بندی برف به عنوان برفی که در زیر ابرهای بسیار نازک یا شفاف قرار گرفته است، چنین ماسک ابری لازم می‌نمود (Zhoa et al., 2005). به عبارت دیگر، برف‌هایی که در زیر ابرهای نازک و شفاف قرار گرفته‌اند، باید به عنوان برف طبقه‌بندی شوند و این با به کار بردن ماسک ابر لیبرال امکان پذیر است. علاوه بر جزئیات نتایج آزمون‌ها، نتیجه‌گیری کلی در مورد ابری یا غیر ابری بودن پیکسل نیز از این طریق صورت می‌گیرد. این نتایج در محصولی ۴۸ بیتی ذخیره می‌شوند (Strabala, 1999).

۲- مواد و روش‌ها

۱-۲-منطقه مورد مطالعه

محدوده البرز مرکزی از طول جغرافیایی 49° درجه و 5° دقیقه تا 53° درجه و 5 دقیقه و عرض جغرافیایی 35° درجه و 5 دقیقه تا 37° درجه و 2 دقیقه و مساحت تقریبی 40000 کیلومترمربع را دربرمی‌گیرد و شامل

جدول ۱. جدول زمانی تصاویر تهیه شده از داده‌های سنجنده MODIS

سال	۱۳۸۴	۱۳۸۴	۱۳۸۴	۱۳۸۴	۱۳۸۴	۱۳۸۴
ماه	اسفند	اسفند	اسفند	اسفند	اسفند	اسفند
روز	۲	۶	۱۳	۱۷	۲۲	۲۴

جدول ۲. میزان خطای زمین مرجع در هر تصویر

ردیف	تاریخ تصویر	میزان خطای زمین مرجع(پیکسل)
۲	۱۳۸۴ ۰۴۵	۰/۴۵
۳	۱۳۸۴ ۶	۰/۲۳
۴	۱۳۸۴ ۱۳	۰/۲۰
۵	۱۳۸۴ ۱۷	۰/۱۹
۶	۱۳۸۴ ۲۲	۰/۱۴
۷	۱۳۸۴ ۲۴	۰/۳۶

۲-۲-۲- مدل رقومی ارتفاع

مدل رقومی ارتفاع (DEM) که از اطلاعات شاتل SRTM به دست آمده برای تعیین نواحی ارتفاعی حوضه مورد استفاده قرار گرفت. سیستم تصویر این داده‌ها که به فرمت GeoTiff در دسترس بودند، لامبرت بوده است. برای تبدیل این سیستم به سیستم مختصات UTM، از نرم‌افزار Geomatica PCI استفاده شد. با استفاده از DEM منطقه داده‌های شب و جهت استخراج گردیدند.

۳-۲-۲- داده ایستگاه‌های زمینی

داده ایستگاه‌های برف‌سنگی از محل سازمان آب بخش آب‌های سطحی برگرفته شدند. ایستگاه‌های برف‌سنگی البرز مرکزی در ۵ حوضه لتيان، لار، طالقان، کرج و گلپایگان قرار دارند. آمار ایستگاه‌ها نشان می‌دهد که زمان آماربرداری با زمان تصویربرداری در برخی موارد اختلاف دارد. برای حل این مشکل در تاریخ‌هایی که آمار زمینی در دسترس نبود، عمل درون‌یابی به‌وسیله آمار روزهای قبل و بعد از آن انجام گرفت تا بتوان به آمار تاریخ مورد نظر دست یافت. با توجه به اینکه فقط بودن یا نبودن برف برای بررسی نتایج کافی است، از آمار روزهای قبل و بعد از بارش برف استفاده شد. البته

تصاویر استفاده شده در این تحقیق داده‌های MOD09 و MOD02 سنجنده MOD09 هستند. تصاویر MOD02 شامل ۳۶ باند سنجنده‌اند و تصاویر MOD09، ۶ باند انعکاسی تصاویر سنجنده MOD09 را دربرمی‌گیرند. در تصاویر MOD09GA تصحیحات اتمسفریک بر اساس مدل ۶SV^۱ انجام شده است و با توجه به اینکه مدل ۶SV از بهترین مدل‌های تصحیحات اتمسفریک تصاویر ماهواره‌ای است، پردازش‌هایی که بر روی تصویر MOD09 اعمال می‌شوند نیز از این لحاظ کمترین میزان خطای دارند و این موضوع برای محاسبه سطح برف و جداسازی ابراز برف بسیار اهمیت دارد (Vermote et al., 2006). در تصاویر MOD09 تصحیحات به گونه‌ای اعمال شده‌اند که پخش و جذب اتمسفری کمترین مقدار باشد. البته تصاویر MOD09GA فقط باندهای انعکاسی را دربرمی‌گیرند و بر اساس این نکته که داده‌های دارای طول موج بلندتر کمتر تحت تأثیر ذرات معلق و آئروسل‌ها قرار می‌گیرند و پدیده پخش غیرانتخابی کمتر اتفاق می‌افتد، برای محاسبه دمای درخشندگی از باندهای حرارتی داده‌های MOD02 استفاده شده است. تصحیح هندسی تصاویر MODIS با استفاده از تصویر ترکیب رنگی کاذب به دست آمده از ماهواره لنده است با قدرت تفکیک مانی ۳۰ متر انجام گرفته است. جدول ۲ میزان خطای زمین مرجع را برای هر تصویر MODIS نشان می‌دهد.

1. Second Simulation of the Sensor Signal with Solar Spectrum

2. Digital Elevation Model

3. Shuttle Radar Topography Mission

می‌شود، صاف و منظم است و در محلی است که وزش باد به کمترین میزان بوده است؛ تا بتوان بیشترین دقیق را در اندازه‌گیری به دست آورد. قدرت تفکیک مکانی خروجی الگوریتم Snow Map و ماسک ابر یک کیلومتر است. در اطراف هر ایستگاه تا شعاع دو کیلومتر حریم در نظر گرفته شده و ۹-۱۳ پیکسل سطح برف در داخل حریم جای گرفته‌اند و بیشترین تکرار از هر پیکسل در هر زون بیانگر برفی یا غیربرفی بودن تصویر سطح برف است. در نهایت سطح برف به دست آمده از الگوریتم Snow Map با و بدون ماسک ابر لیبرال با داده‌های زمینی مقایسه می‌گردد.

عمل درون‌یابی در مورد ایستگاه‌هایی انجام گرفت که تاریخ نمونه‌برداری در آنها به تاریخ تصویر نزدیک بود و ایستگاه مورد نظر در طول دوره آماری (اسفند) پیوسته برف داشت. از بین ایستگاه‌هایی که در آنها نمونه‌برداری انجام شد، ۱۸ ایستگاه این شرایط را داشتند. لازم به ذکر است که برای بررسی بودن یا نبودن برف، از داده‌های عمق برف استفاده شد. ایستگاه‌های اندازه‌گیری در محل‌هایی انتخاب شده‌اند که تا حد امکان از عوارض انسانی مانند ساختمان‌های بلند به دور باشند و بتوان عمق برف را از سطح برف تا سطح زمین اندازه‌گیری کرد. سطحی که برف روی آن اندازه‌گیری

جدول ۳. آمار برف‌سنگی در حوزه لیبان

ردیف	حوزه	نام ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	ارتفاع	متوسط ارتفاع	ارتفاع آب برف cm	معادل برف cm	چگالی ٪
۱	لیبان	گرمابدر	۳۹ - ۵۹	۵۱ - ۳۹	۲۴۰۰	۱۳۸۴/۱۰/۱۳	۶۰/۵	۱۶/۳	۲۶/۹
۲	لیبان	شمشك	۶۱ - ۰۶	۵۱ - ۳۰	۲۷۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۵	۷۴/۳	۱۷/۳	۲۲/۳
۳	لیبان	امامه	۳۵ - ۵۴	۵۱ - ۳۶	۲۳۵۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۳	۸۸/۱	۲۴	۳۳/۸
۴	لیبان	آهار	۳۵ - ۰۰	۵۱ - ۳۵	۲۴۶۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۳	۱۷/۷	۱۹/۷	۲۲/۸
۵	لیبان	گنبد	۳۵ - ۵۲	۵۱ - ۳۸	۲۱۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۴	۳۹/۲	۱۰/۲	۲۶/۰

جداسازی ابر از برف در تصاویر MODIS، با استفاده از الگوریتم Snow Map و الگوریتم ماسک ابر

جدول ۴. آمار برف‌سنگی در حوزه لار

ردیف	حوزه	نام ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	ارتفاع اندازه‌گیری	متوسط ارتفاع برف	ارتفاع آب معادل برف	چگالی برف
			(سانتی‌متر)	(سانتی‌متر)	(سانتی‌متر)	(سانتی‌متر)	(سانتی‌متر)	(درصد)
۱	لار	پلور	۱۳۸۴/۱۰/۰۹	۳۷/۷	۲۷/۷	۹/۳	۲۴/۷	
۲	لار	اما زاده هاشم	۱۳۸۴/۱۲/۲۵	۲۵۰۰	۳۵-۵۳	۹/۳	۳۰/۲	
۳	لار	برغان	۱۳۸۴/۱۱/۱۲	۲۵۰۰	۳۵-۴۸	۷/۲	۳۵/۹	
۴	لار	سرهه	۱۳۸۴/۱۱/۰۳	۲۶۵۰	۳۶-۰۰	۶/۵	۲۴/۱	
۵	لار	اغتشت	۱۳۸۴/۱۱/۰۵	۱۹۲۰	۳۵-۵۹	۱۰/۳	۳۰/۰	
			۱۳۸۴/۱۲/۱۷	۱۳۸۴/۱۰/۱۱	۱۳۸۴/۱۰/۱۱	۰/۰	۰/۰	
			۱۳۸۴/۱۰/۱۷	۱۳۸۴/۱۰/۱۴	۱۳۸۴/۱۰/۱۴	۰/۰	۰/۰	
			۱۳۸۴/۱۱/۰۵	۱۹۲۰	۳۵-۵۹	۳۴/۳	۳۰/۰	
			۱۳۸۴/۱۲/۱۷	۱۳۸۴/۱۰/۱۱	۱۳۸۴/۱۰/۱۱	۰/۰	۰/۰	

جدول ۵. آمار برف‌سنگی در حوزه کرج

ردیف	حوزه	نام ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	ارتفاع	تاریخ اندازه‌گیری	متوسط ارتفاع برف	ارتفاع آب معادل برف (سانتی‌متر)	چگالی برف (درصد)
۱	کرج	قصر	۵۱-۲۲	۳۵-۵۶	۲۳۲۰	۱۳۸۴/۱۱/۲۴	۷۴	۲۳/۷	۳۲/۰
۲	کرج	بورد مغانی (دیزین)	۵۱-۲۴	۳۶-۰۲	۲۹۹۰	۱۳۸۴/۱۱/۲۴	۱۱۳/۵	۳۵/۵	۳۱/۳
۳	کرج	دوخانی	۵۱-۲۰	۳۶-۰۳	۲۴۲۵	۱۳۸۴/۱۱/۲۴	۷۷/۷	۲۳/۳	۳۰/۰
۴	کرج	هالی چای	۵۱-۱۷	۳۶-۰۶	۲۷۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۲۴	۶۶/۳	۲۲	۳۳/۲
۵	کرج	چویک	۵۱-۰۷	۳۶-۰۶	۲۱۰۵	۱۳۸۴/۱۱/۲۴	۶۵/۴	۱۹/۴	۲۹/۷
			۱۳۸۴/۱۲/۳۴	۰/۰	۰/۰	۱۳۸۴/۱۲/۳۴	۰/۰	۰/۰	

سمیه طالبی اسفندارانی و همکاران

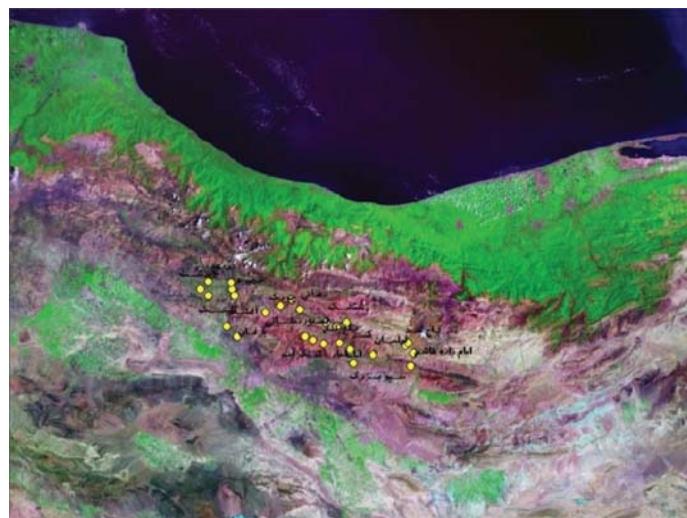
جدول ۶. آمار برف‌سنگی در حوزه طالقان

ردیف	حوزه	نام ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	ارتفاع	تاریخ اندازه‌گیری	متوسط ارتفاع برف (سانتی‌متر)	آب معادل برف (سانتی‌متر)	چگالی برف (درصد)
۱	طالقان	زیدشت	۵۰-۴۱	۳۶-۱۰	۱۷۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۱۲	۲۷/۷	۶/۴	۰/۰
۲	طالقان	میناوند (کلینک)	۵۰-۳۵	۳۶-۱۰	۲۱۰۰	۱۳۸۴/۱۲/۱۶	۰/۰	۰/۰	۲۲/۷
۴	طالقان	جوستان (آلیزان)	۵۰-۵۳	۳۶-۱۱	۱۸۹۰	۱۳۸۴/۱۱/۱۲	۳۲	۸/۲	۲۵/۶
۵	طالقان	دوک پل	۵۰-۵۴	۳۶-۱۰	۱۸۱۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۴	۳۵/۳	۸/۲	۲۳/۲
۶	طالقان	خجیره	۵۰-۵۷	۳۶-۰۷	۲۴۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۴	۸۲	۲۰/۸	۲۵/۴
						۱۳۸۴/۱۲/۱۶	۸۳	۲۲/۷	۲۷/۳
						۱۳۸۴/۱۰/۱۲			

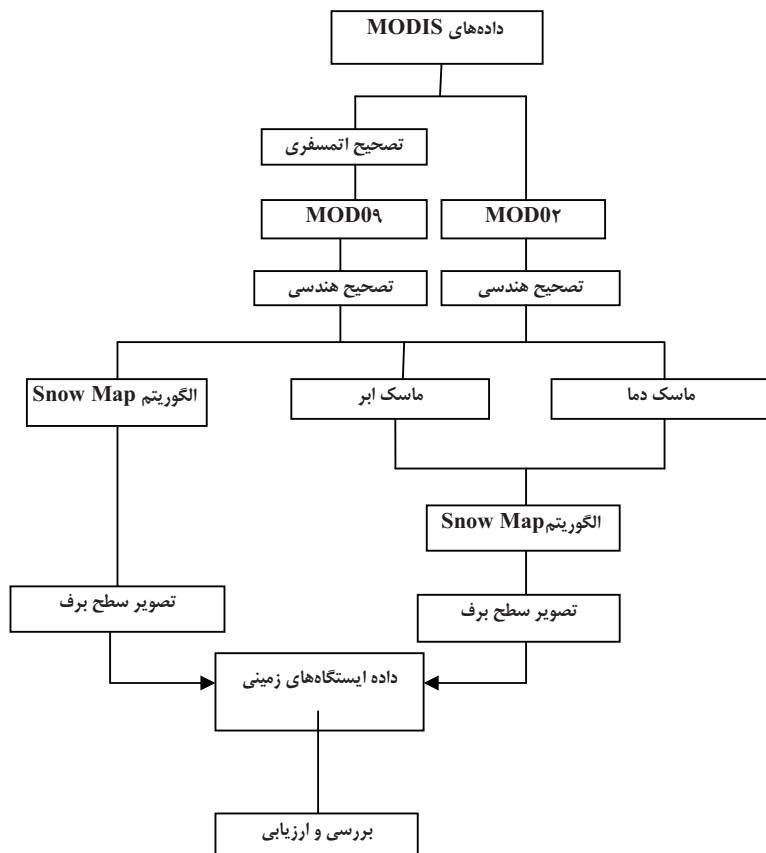
جدول ۷. آمار برف‌سنگی در حوزه گلپایگان

ردیف	حوزه	نام ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	ارتفاع	تاریخ اندازه‌گیری	متوسط ارتفاع برف (سانتی‌متر)	آب معادل برف (سانتی‌متر)	چگالی برف (درصد)
۱	گلپایگان	سراب هنده	۵۰-۵۱	۳۳-۲۳	۲۱۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۳	۰/۰	۰/۰	۰/۰
۲	گلپایگان	اختخوان	۵۰-۰۵	۳۳-۲۵	۲۱۰۰	۱۳۸۴/۱۰/۰۶	۲/۵	۱۵/۴	۰/۰
۳	گلپایگان	دره ساری	۴۹-۵۸	۱۴.۳۳	۲۳۰۰	۱۳۸۴/۱۱/۰۳	۳۴/۲	۸/۲	۲۴/۰
						۱۳۸۴/۱۱/۳۰	۵۲/۷	۲۳/۲	۴۴/۰
						۱۳۸۴/۱۰/۰۶	۲۴/۲	۴/۵	۱۸/۶
						۱۳۸۴/۱۰/۰۶	۱۶/۲	۲/۵	۱۵/۴
						۱۳۸۴/۱۱/۰۳			

جداسازی ابر از برف در تصاویر MODIS، با استفاده از الگوریتم Snow Map و الگوریتم ماسک ابر



شکل ۱. موقعیت ایستگاه‌های برف‌سنگی در البرز مرکزی



شکل ۲. شکل جریانی روش تحقیق

NDSI بر اساس این رابطه تعریف می‌شود (Hall, 1995):

$$\text{NDSI} = (\text{band}_4 - \text{band}_6) / (\text{band}_4 + \text{band}_6)$$

الگوریتم Snow Map شامل این آستانه‌گذاری‌هاست که در آن باند ۴ و باند ۶ بازتابندگی در باندهای ۴ و ۶ سنجدنده MODIS است (Hall, 1995).

$$\begin{aligned} & 1) \quad \text{NDSI} \geq 0 / 4 \quad \text{رابطه (۲)} \\ & 2) \quad \text{MODIS band}_2 > 0 / 11 \quad \text{رابطه (۳)} \\ & 3) \quad \text{MODIS band}_4 \geq 0 / 4 \quad \text{رابطه (۴)} \end{aligned}$$

در نمایه NDSI، برای تشخیص برف و یخ و همچنین برای جداسازی برف / یخ از بیشتر ابرهای ابراشته استفاده می‌شود. این نمایه در واقع معیاری برای مقدار نسبی خواص تفاضلی است که از بازتابندگی بین باندهای مرئی و مادون قرمز طول موج کوتاه برف انجام می‌پذیرد. برف خالص دارای NDSI بالاست، ولی با مخلوط شدن آن با دیگر مواد (نظیر خاک، دود و جز آینه‌ها) از میزان آن کاسته می‌شود. معیار حد آستانه باند ۴ سنجدنده MODIS برای جلوگیری از برف تشخیص داده شدن پیکسل‌های دارای بازتابیش بسیار کم در طول موج مرئی - مثلاً درختان سرو تیره - است. آب و ابر نیز بهوسیله حد آستانه ۱۱ درصد برای باند ۲ سنجدنده MODIS تفکیک‌پذیر است. در نهایت، همان‌گونه که ذکر شد، نقش اصلی تعیین برف بر عهده Snow Map است (Hall et al., 1998). الگوریتم NDSI به رغم مزایای متعددی که دارد با محدودیت‌های نیز همراه است. یکی از محدودیت‌ها که ریشه در رفتار مشابه ابر با برف دارد، این است که پوشش برف همواره از ابر تفکیک‌پذیر نیست و برخی از ابرها رفتاری کاملاً مشابه برف از خود بروز می‌دهند. این الگوریتم به طور کامل توان تشخیص تمام ابرها از برف را ندارد. (البته این مشکل با به کار گرفتن الگوریتم Cloud Mask تا حدود زیادی برطرف شدنی است. نکته دیگر در مورد این الگوریتم، در زمین‌های ساحلی مرتبط است، که از حاظ سفیدی و روشنی مشابه پوشش برف عمل

شکل ۱. نحوه پراکنش ایستگاه‌های برف‌سنجدی در حوضه در منطقه البرز مرکزی را نشان می‌دهد.

در شکل ۲ مراحل انجام تحقیق در قالب چارت آورده شده است.

۲-۳-۲- روش تحقیق

۲-۳-۱- الگوریتم Snow Map

الگوریتم نقشه برف MODIS معروف به الگوریتم Snow Map الگوریتمی از نوع تصمیم‌گیری، با استفاده از آزمون‌های گروهی حد آستانه‌ای است که در سال ۱۹۹۸ ارائه شده است و برای شناسایی برف در تصاویر استفاده می‌شود. این الگوریتم از لحاظ محاسباتی دارای حجم بسیار کم است و از لحاظ مفهومی کاملاً ساده است و از این رو درک این مطلب که محصول چگونه تولید شده است. برای کاربر آسان است و از طرفی هم این الگوریتم کارایی مناسبی دارد و در سطح جهانی از آن استفاده می‌شود (Hall et al., 1998).

به طور کلی خصوصیات این الگوریتم عبارت‌اند از:

- ۱- دقیق این روش برای انواع مختلف سطوح پوشیده از برف در مقایسه با دیگر روش‌های تعیین سطح برف مانند طبقه‌بندی نظارت‌شده و طبقه‌بندی نظارت‌نشده و روش‌های Sup Pixel بالاتر است؛ البته در صورتی که از داده‌های تصحیح اتمسفری شده استفاده گردد» (Dadashi, 2008).

- ۲- این روش الگوریتمی کاملاً اتوماتیک است.
- ۳- این الگوریتم قابل استفاده برای تمام مناطق است و در سطح جهانی اجرا شدنی است.
- ۴- این روش ساده و گویا است؛ و بنابراین تفہیم آن برای کاربران راحت است.

در الگوریتم Snow Map از شاخص تفاضلی نرمال‌شده (NDSI) استفاده می‌شود. به دلیل انعکاس پایین برف در باندهای مادون قرمز و انعکاس بالا در باندهای مرئی، این شاخص می‌تواند در تشخیص پوشش برف از دیگر پدیده‌ها بسیار مفید باشد. شاخص

بنابراین شناسایی ابر در تصاویر بسیار مهم و ضروری است. برای جداسازی محدوده ابر در تصاویر از الگوریتم ماسک ابر استفاده می‌شود. الگوریتم ماسک ابر MOD35 را اکرمن و همکاران، در سال ۱۹۹۸ ارائه کردند. الگوریتم MOD35 بر اساس مقدار گرفتگی سطح زمین بر اثر وجود ابر یا ذرات گرد و غبار این الگوریتم مناطق آب و خشکی و اتمسفر را تشخیص می‌دهد و آنها را بازیابی می‌کند (Strabala, 2003). در این فرایند بر اساس نوع زمین و موقعیت جغرافیایی و ورود داده‌های کمکی الگوریتم ماسک ابر ۱۴ باند از ۳۶ باند سنجنده MODIS را برای ۱۸ آزمون طیفی و مکانی استفاده می‌کند (Riggs & Hall, 2002). در سال ۲۰۰۲، Riggs و Hall کم بودن کارایی الگوریتم قدیم ماسک ابر را نشان دادند و استفاده از ماسک ابر Hall & Riggs، (Hall & Riggs, 2002). برای کم کردن تأثیر ابر بر پیکسل‌ها و بالا بردن قابلیت طبقه‌بندی برف به عنوان برفی که در زیر ابرهای بسیار نازک یا شفاف قرار گرفته، چنین ماسک ابری لازم بود (Zhoud et al., 2005). این الگوریتم توان تحلیل پیکسل‌های سطح زیرین ابرهای نازک و شفاف را دارد. از دیگر کاربردهای این الگوریتم آن است که تعیین می‌کند آیا محدوده مورد نظر تاریک است یا نه؛ و زمانی که محدوده مورد نظر تاریک باشد، الگوریتم نقشه برفی به کار برده نمی‌شود. محدوده مورد نظر زمانی به صورت تاریک معرفی می‌گردد که زاویه اوج خورشیدی ثبت شده در محصول ماسک ابر بیشتر از ۸۵ درجه باشد. این الگوریتم به نام الگوریتم ماسک ابر لیبرال به صورت زیرمجموعه‌ای از آزمون‌های طیفی الگوریتم قدیم ماسک ابر (MOD35) را استفاده می‌کند. قابل انجام الگوریتم Snow Map به عنوان یکی از مراحل پیش‌پردازش، ماسک ابر لیبرال در تصاویر اعمال می‌شود. با توجه به مشابهت‌های طیفی ابر و برف اعمال یک ماسک روی تصاویر بسیار لازم و ضروری به نظر می‌رسد. این ماسک بدین صورت عمل می‌کند که یک

می‌کنند. آنچه که می‌تواند برف را از این اراضی جدا کند، دمای آنهاست و از این باتلاف لازم است. علاوه بر باندهای انعکاسی ۵۰۰ متر از باندهای حرارتی ۱۰۰۰ ۵۰۰ متری نیز استفاده شود و در نتیجه توان تفکیک باندهای ۳۱ و ۳۲ می‌توان برف را از زمین‌های مرطوب ساحلی تفکیک کرد. با توجه به اینکه ماسک ابر و ماسک دما قبل از انجام الگوریتم Snow Map بر روی تصاویر اعمال شده‌اند، لذا مقداری از منابع خطای الگوریتم Snow Map از بین رفته است.»

شرایط لازم برای پیکسل‌های تصویر بهمنظور اعمال الگوریتم Snow Map این گونه است:

پیکسل‌ها باید دارای بازتابش سطح Level 1B باشند (داده‌های سطح Level 1B، عملیات زمین‌مرجع و الگوریتم‌های تصحیحات رادیومتریک در مورد آنها انجام شده است)؛ و نیز باید بر روی خشکی یا بر روی آبهای محصور در خشکی باشند، در روش‌نایی روز تصویربرداری شده باشند (تصاویر روزانه باشد)، با ابر پوشیده نشده باشند (اعمال الگوریتم ماسک ابر) و دمای تقریبی پیکسل‌ها کمتر از ۲۸۳ درجه کلوین باشد (اعمال ماسک دما).

۲-۳-۲- جداسازی ابر

در برف‌سنجدی با تصاویر ماهواره‌ای، وجود ابر در تصاویر از این لحاظ نامناسب است که: ابرها اطلاعات سطح زیرین‌شان را پنهان می‌کنند؛ و دوم اینکه ابر موجب ایجاد سایه بر روی منطقه می‌شود و بازتابندگی را تغییر می‌دهد؛ و از طرفی هم در صورتی که ابرها از تصویر جدا نشوند، به عنوان برف طبقه‌بندی می‌گردند و دقت نقشه برفی را پایین می‌آورند.

ابرها و برف معمولاً در محدوده مرئی و مادون قرمز نزدیک دارای خصوصیات انعکاس طیفی مشابه‌اند و خصوصیات دمایی به تنها یابی قادر به تفکیک آنها از یکدیگر نیست؛ چون ابرها ممکن است گرم‌تر یا سردتر از سطح برف باشند (Singh and Singh, 2001).

در این تحقیق با توجه به اینکه منطقه برفی مورد نظر ما در روی خشکی قرار دارد و بالطبع جداسازی برف از ابر بر روی خشکی دارای اهمیت جدی است و نیز با توجه به اینکه کلیه تصاویر برگرفته از سنجنده MODIS گذر مربوط به روز هستند، در الگوریتم ماسک ابر لیبرال حد آستانه های مربوط به خشکی در زمان روز بر روی تصاویر اعمال شد. ضمناً پیکره های آبی قبل از انجام پردازش ها از روی تصویر حذف شدند. در شکل ۳ اعمال انجام شده در قالب الگوریتم ماسک ابر لیبرال ارائه گردیده اند.

پیکسل ابری است، در صورتی که فقط یکی از این شرایط موجود باشد:

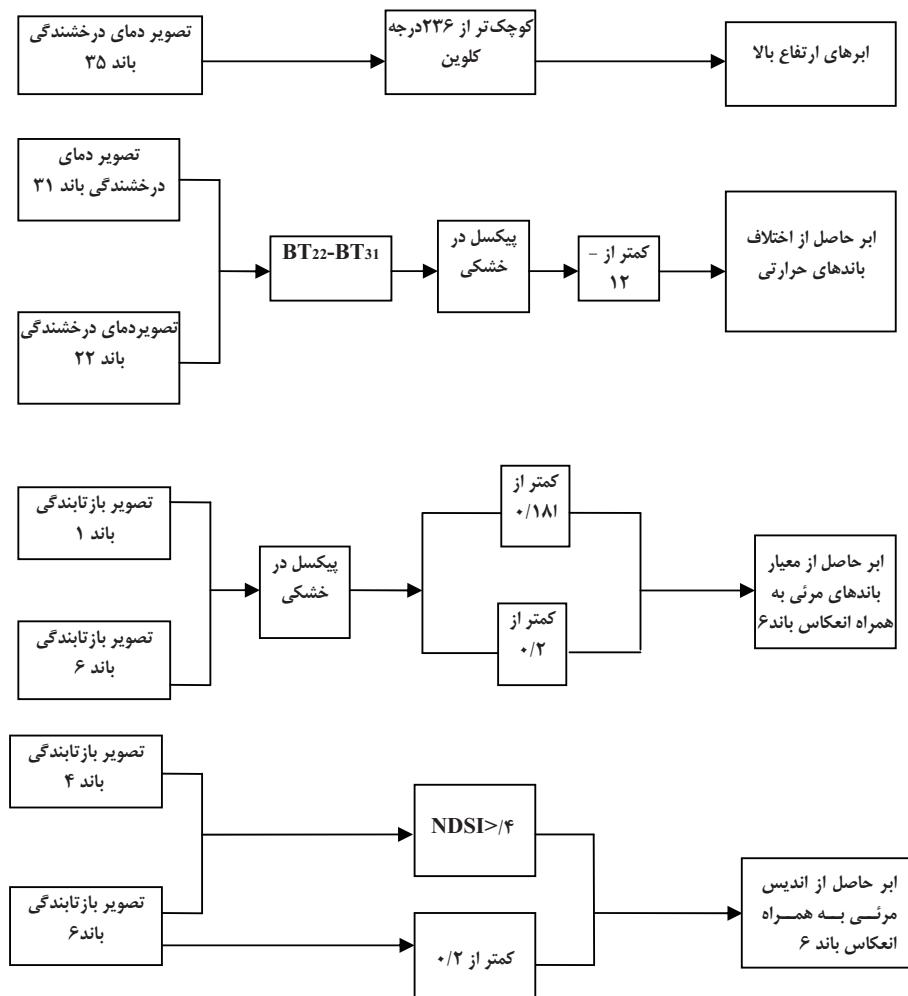
- معیار ابرهای ارتفاع بالا پیکسل را ابری نشان دهد.

- معیار اختلاف حرارتی حاکی از وجود ابر باشد.

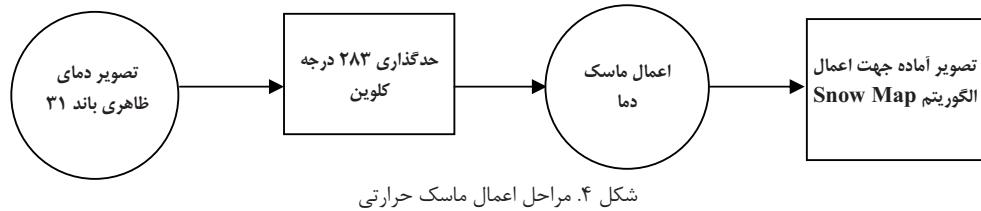
- معیار بازتابندگی باند مرئی در حالی وجود ابر را در پیکسل نشان دهد که بازتابندگی باند ۶ $1/652$ در $1/628$ میکرومتر) بیشتر از 20 درصد باشد و حد

آستانه معیار باند مرئی به کار گرفته شده باشد.

- $NDSI$ بزرگ تر یا مساوی $0/4$ ، و بازتابندگی باند 6 بیشتر از 20 درصد باشد (Riggs and Hall, 2002).



شکل ۳. الگوریتم ماسک ابر لیبرال



شکل ۴. مراحل اعمال ماسک حرارتی

ایستگاه‌ها استفاده می‌شود و دقت هر تصویر برآورد می‌گردد.

برای ارزیابی نتایج از روش ماتریس خطای استفاده می‌شود. ماتریس خطای روش‌های ارزیابی نتایج، با استفاده از داده‌های زمینی است. برای محاسبه صحت کلی از این فرمول استفاده می‌شود (Alavipanah, 1387):

$$\text{رابطه (5)}$$

$$OA = \frac{1}{N} \sum P_{ii}$$

که OA صحت کلی و N تعداد کل پیکسل‌های آزمایشی و P_{ii} عناصر قطر اصلی ماتریس خطای از داده‌های ارتفاع هم می‌توان برای ارزیابی نتایج استفاده کرد. اساس استفاده از داده توپوگرافی ارتفاع برای ارزیابی نتایج بر این اصل استوار است که در حالت عادی در مورد برف باید با افزایش ارتفاع، درصد فراوانی پیکسل‌های برفی در هر طبقه ارتفاعی افزایش یابد؛ ولی اگر ابر به عنوان برف طبقه‌بندی شده باشد ممکن است این اصل مشاهده نشود، چون پیکسل‌های ابری از این قاعده تبعیت نمی‌کنند و این اصل را بر هم می‌زنند. حال، این رابطه در تصاویری که الگوریتم Snow Map همراه با ماسک ابر در آنها به اجرا درآمده، مقایسه می‌گردد و نتایج بدست آمده نیز بررسی می‌شوند. از دیگر راه‌های اطمینان یافتن از نتایج الگوریتم Snow Map و ماسک ابر لیبرال استفاده از شاخص NDSI Snow Map است. شاخص NDSI در الگوریتم Snow Map نقش اساسی در جدا کردن برف از دیگر پدیده‌ها به ویژه ابر - دارد، مناطقی هستند که الگوریتم

۳-۳-۲- ماسک دما

ماسک دما آخرین پیش‌پردازش قبل از اعمال الگوریتم Snow Map است. این ماسک در ۳ اکتبر ۲۰۰۱ معرفی شد و باعث گردید که بسیاری از پوشش‌های ناصحیح که به عنوان برف طبقه‌بندی می‌شدند از بین برond. ایجاد این تداخل به علت وجود آنروسل‌ها و مخلوط برف و شن در خطوط ساحلی است. در ویرایش سوم MODIS حد آستانه ۲۷۷ درجه کلوین استفاده می‌شد، در حالی که در ویرایش چهارم حد آستانه ۲۸۳ درجه کلوین به کار رفته است. هر پیکسلی از باند ۳۱ سنجنده MODIS که دمای آن بیشتر از حد آستانه در ویرایش چهارم باشد به عنوان برف طبقه‌بندی نمی‌شود (Kamanpoor, 2004). ماسک دما برای از بین بردن ابهام بین برخی بدندهای آبی، شن و ابر با برف است (Zhoud et al., 2005). بخش با استفاده از حرارت ظاهری محاسبه شده برای باند ۳۱ و قراردادن در آستانه ۲۸۳ درجه کلوین معیار ماسک دما نیز بعد از اعمال الگوریتم ماسک جدید ابر و قبل از اعمال الگوریتم Snow Map اعمال می‌شود (شکل ۴).

۴-۳-۲- بررسی نتایج

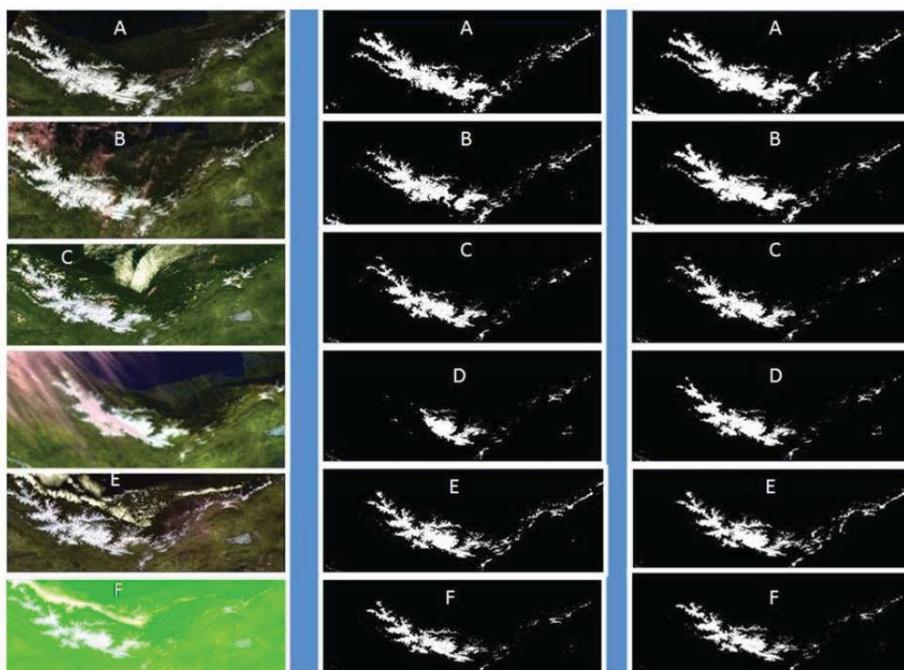
برای بررسی نتایج حاصل از الگوریتم Snow Map بدون ماسک ابر لیبرال و الگوریتم Snow Map همراه با ماسک لیبرال از داده‌های ایستگاه‌های برفسنجی و داده‌های توپوگرافی استفاده می‌شود. تعداد ایستگاه‌های برفسنجی مناسب برای بررسی ۱۸ ایستگاه است. تعداد ایستگاه‌ها در منطقه محدود است اما به علت فقدان منبع اطلاعات حقیقی جامع‌تر، از آمار این

اجرای الگوریتم Snow Map همراه با اعمال ماسک ابر لیپرال، و سمت چپ تصویر رنگی کاذب منطقه است. تصاویر رنگی کاذب با ترکیب باندهای مرئی و مادون قرمز سنجنده MODIS براساس روش میلر و همکاران (۲۰۰۴) ساخته شده است و می‌تواند برف را از ابرهای ارتفاع بالا و پایین جدا کند. در تصاویر رنگی کاذب زمین‌های بدون پوشش برف به صورت تن‌های سبز و برف به رنگ سفید و ابرهای ارتفاع پایین به رنگ زرد روشن و ابرهای ارتفاع بالا به رنگ بنفش ظاهر می‌شود (تصاویر رنگی کاذب بخشی از پژوهش دیگر مؤلفان درباره میزان توانایی تصاویر رنگی کاذب در جداسازی ابر از برف، و اکنون در دست چاپ است).

Snow Map به تنها آنها را جزو برف طبقه‌بندی کرده، ولی الگوریتم Snow Map همراه با ماسک ابر آنها را ابر طبقه‌بندی کرده است. دامنه تغییرات NDSI در این دو تصویر با هم مقایسه می‌شوند، و نتیجه این مقایسه‌ها بیانگر میزان توان الگوریتم Snow Map در جداسازی ابر از برف است.

۳- نتایج

تصاویر حاصل از الگوریتم Snow Map، با استفاده از ماسک ابر لیپرال - یا بدون آن - در ماه اسفند در شکل ۵ آمده است. تصاویر سمت راست مربوط به اجرای الگوریتم Snow Map، و تصاویر ستون وسط مربوط به



شکل ۵. سطح برف بدون اعمال ماسک ابر لیپرال (سمت راست) و با اعمال ماسک ابر لیپرال (ستون وسط)، و تصویر رنگی کاذب منطقه (سمت چپ) A, B, C, D, E, F به ترتیب در تاریخ‌های ۲ و ۱۳ و ۱۷ و ۲۲ و ۲۴ اسفند ماه سال ۱۳۹۴.

و شاخص NDSI و داده‌های توپوگرافی، جداگانه به ارزیابی نتایج الگوریتم Snow Map به تنها و در اینجا با استفاده از داده‌های ایستگاه‌های برف‌سنجی

۴- بررسی نتایج

الگوریتم Snow Map آنها را برف طبقه‌بندی می‌کند؛ در حالی که ابر هستند و این مناطق را ماسک ابر می‌تواند تشخیص دهد و به عنوان ابر طبقه‌بندی کند. نتایج ماتریس خطاب نشان می‌دهد که دقت الگوریتم Snow Map زمانی که با ماسک ابر همراه گردد بیشتر می‌شود. در کل نتایج الگوریتم Snow Map همراه ماسک ابر لیبرال با داده‌های ایستگاه‌های زمینی مطابقت بیشتری دارد.

از جمله مواردی که در صحت برف‌سنگی تأثیر دارد، وجود ابرهایی است که سطح برف را پوشانده‌اند. این ابرها با استفاده از ماسک ابر لیبرال شناسایی می‌شوند و به عنوان ابر طبقه‌بندی می‌گردند؛ در حالی که در زیر آنها برف وجود دارد و در برف‌سنگی می‌باشد به عنوان برف در نظر گرفته شوند. در تصویر روز دوم اسفند و هفدهم اسفند این حالت مشاهده می‌شود. داده‌های برف‌سنگی حاصل از ایستگاه‌های زمینی و نقاط متناظر آنها در تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map همراه با ماسک ابر لیبرال روزهای ۲ و ۱۷ اسفندماه در جدول ۹ آمده است.

الگوریتم Snow Map به مراحل ماسک ابر لیبرال پرداخته می‌شود و نتایج به دست آمده از هر روش نیز تفسیر می‌گردد. داده‌های برف‌سنگی حاصل از ایستگاه‌های زمینی و نقاط متناظر آنها در تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map و تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال در تاریخ‌های مختلف، در جدول ۸ آمده است. در واقع ماتریس خطاب برای هر تصویر ترسیم می‌شود و نتایج بررسی می‌گردند. نتایج نشان می‌دهند در هر دو تصویر ۲۲ و ۲۴ اسفندماه، زمانی که الگوریتم Snow Map بر تصاویر اعمال می‌گردد، تعداد نقاطی که به عنوان برف طبقه‌بندی شده‌اند بیشتر است؛ و زمانی هم که ماسک ابر نیز بر تصاویر اعمال می‌شود، نقاط برفی کاهش می‌یابند. به علاوه، نقاطی که ایستگاه برف‌سنگی و الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال به عنوان غیربرف مشخص کرده‌اند، بیشتر از نقاطی است که ایستگاه برف‌سنگی و الگوریتم Snow Map به عنوان غیربرف در نظر گرفته‌اند.

پس می‌توان نتیجه گرفت اینها مناطقی هستند که

جدول ۸. ماتریس خطاب بین تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map به تنها و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی و همچنین بین الگوریتم به همراه ماسک ابر لیبرال و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی در ۲۲ و ۲۴ اسفندماه سال ۱۳۸۴.

تاریخ تصویر	ایستگاه برف‌سنگی						ایستگاه برف‌سنگی وماسک ابر					
	Snow Map			درصد دقت			Snow map			درصد دقت		
	برف	غیر برف	کل	برف	غیر برف	کل	برف	غیر برف	کل	برف	غیر برف	کل
۱۳۸۴/۱۲/۲۲	برف	۱۲	۲	۱۴	۷۷	درصد دقت	برف	۱۲	۰	۱۲	۱۰۰	۱۰۰
	غیر برف	۰	۴	۴	۱۰۰		غیر برف	۰	۶	۶	۶	۱۰۰
	کل	۱۲	۶	۱۸			کل	۱۲	۶	۱۸		
	درصد دقت	۱۰۰	۶۶	۸۸			درصد دقت	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	
۱۳۸۴/۱۲/۲۴	برف	۱۲	۲	۱۴	۸۵		برف	۱۲	۰	۱۲	۱۰۰	۱۰۰
	غیر برف	۰	۴	۴	۱۰۰		غیر برف	۰	۶	۶	۶	۱۰۰
	کل	۱۲	۶	۱۸			کل	۱۲	۶	۱۸		
	درصد دقت	۱۰۰	۶۶	۸۸			درصد دقت	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	

جدول ۹. ماتریس خطا بین تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map به تنها، و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی و همچنین بین الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی در روزهای ۲ و ۱۷ اسفندماه

تاریخ تصویر	ایستگاه برفسنجی						ایستگاه برفسنجی							
	Snow Map			برف	غیر برف	کل	درصد دقت	Snow map وماسک ابر			برف	غیر برف	کل	درصد دقت
	برف	غیر برف	کل		برف	غیر برف	کل							
۱۳۸۴/۱۲/۲	برف	۱۵	۲	۱۷	۷۷		برف	۱۲	۰	۱۲	۱۰۰			
	غیر برف	۰	۱	۱	۱۰۰		غیر برف	۳	۳	۶	۵۰			
	کل	۱۵	۳	۱۸			کل	۱۵	۳	۱۸				
	درصد دقت	۱۰۰	۶۶	۸۸			دقیق	۸۳	۱۶	۸۳				
۱۳۸۴/۱۲/۱۷	برف	۱۲	۲	۱۴	۸۵		برف	۸	۰	۸	۱۰۰			
	غیر برف	۰	۴	۴	۱۰۰		غیر برف	۴	۶	۱۰	۵۵			
	کل	۱۲	۶	۱۸			کل	۱۲	۶	۱۸				
	درصد دقت	۱۰۰	۶۶	۸۸			دقیق	۶۶	۱۰۰	۷۷				

می‌شود (جدول ۱۰)؛ یعنی الگوریتم Snow Map بدون اعمال ماسک ابر لیبرال نتیجه‌ای تقریباً مشابه با زمانی دارد که ماسک ابر لیبرال بر تصویر اعمال شده است. بدین ترتیب، می‌توان نتیجه گرفت که الگوریتم Snow Map توانایی جدا کردن ابرهای ارتفاع پایین از برف را دارد، زیرا نمودار طیفی ابرهای ارتفاع پایین در پاندهای مرئی و مادون قرمز با برف اختلاف دارند. داده‌های برفسنجی حاصل از ایستگاه‌های زمینی و نقاط متناظر آنها در تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map و تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال در روز ۱۳ اسفند، در جدول ۱۰ آمده است.

برای نشان دادن میزان توانایی NDSI در جدا کردن ابر از برف در شکل ۸ دامنه تغییرات NDSI در مناطقی که الگوریتم ماسک ابر جدید به عنوان ابر در نظر گرفته شده است با مناطقی که الگوریتم Snow Map به عنوان برف طبقه‌بندی کرده، مقایسه می‌گردد. همان‌طور که در نمودار مشخص است، دامنه تغییرات NDSI در مناطقی که الگوریتم ماسک ابر لیبرال به عنوان ابر طبقه‌بندی کرده است با مناطقی که الگوریتم Snow Map به عنوان برف در نظر گرفته، در

همان‌گونه که در جدول ۹ مشخص است، داده‌های ایستگاه برفسنجی با الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال اختلاف دارند. هنگامی که از ماسک ابر لیبرال استفاده می‌شود، ابر قرار گرفته بر روی سطح برف به عنوان ابر ماسک می‌گردد، در حالی که در زیر آن برف وجود دارد و می‌بایست این را در برفسنجی به عنوان برف در نظر گرفت. در این حالت دقت الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال در مقایسه با داده‌های زمینی پایین می‌آید. در اینجا می‌توان با توجه به عوامل همسایگی و توپوگرافی و نیز کمک گرفتن از ترکیب رنگی کاذب، ابرهای قرار گرفته بر روی سطح برف را مشخص ساخت و آنها را جز برف طبقه‌بندی کرد. البته زمانی می‌توان از عوامل همسایگی و توپوگرافی کمک گرفت که ابر قرار گرفته بر روی برف کمتر و کوچک‌تر از سطح برف زیرین آن باشد؛ اما در صورتی که ابر وسیعی روی سطح برف زیرین را کاملاً پوشانده باشد ریسک الگوریتم بالا می‌رود.

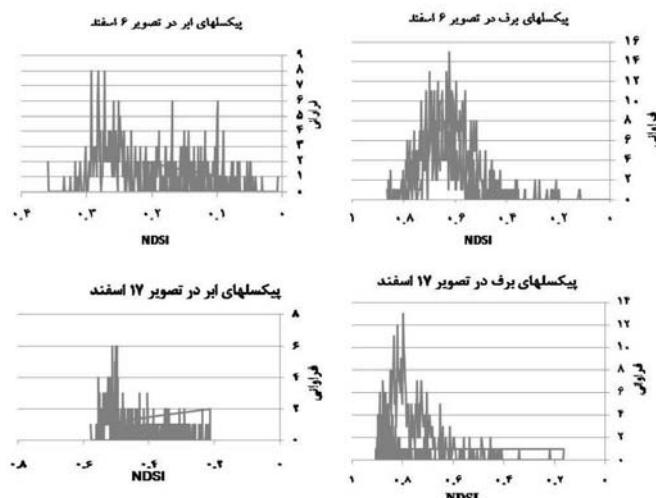
در تصاویری که فقط دارای ابرهای ارتفاع پایین هستند، مانند تصویر روز ۱۳ اسفند، سطح برف بدون اعمال الگوریتم ماسک ابر لیبرال و با اعمال الگوریتم مشابه‌ت‌ر زیادی دارد و تغییرات بسیار جزئی دیده

جداسازی ابر از برف در تصاویر MODIS با استفاده از الگوریتم Snow Map و الگوریتم ماسک ابر

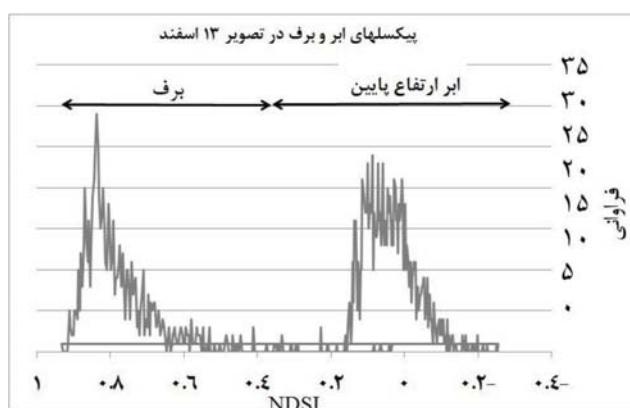
دامنهای از اعداد فصل مشترک دارد. این موضوع مشخص می‌سازد که شاخص NDSI در این گونه جاهای کلاس طبقه‌بندی می‌کند.

جدول ۱۰. ماتریس خطابین تصویر حاصل از الگوریتم Snow Map به تنها و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی و همچنین بین الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال و اطلاعات ایستگاه‌های زمینی در روز ۱۳ آسفندماه

تاریخ تصویر	Snow Map	ایستگاه برفسنجی						ایستگاه برفسنجی						
		Snow map وماسک ابر			Snow map وماسک ابر			برف			غیربرف			
		برف	غیربرف	کل	برف	غیربرف	کل	برف	غیربرف	کل	برف	غیربرف	کل	
۱۳۸۴/۱۲/۱۳	برف	۱۱	۰	۱۱	۱۰۰	برف	۱۱	۰	۱۱	۱۱	۱۰۰	۱۰۰	۱۰۰	
	غیربرف	۱	۶	۷	۸۵	غیربرف	۱	۶	۷	۱۲	۶	۱۸	۸۵	۸۵
	کل	۱۲	۶	۱۸		کل	۱۲	۶	۱۸					
	درصد دقت	۹۱	۱۰۰		۹۴	دقت	۹۱	۱۰۰		۹۴				



شکل ۶. دامنه تغییرات NDSI در مناطق ابری و برفی در تصاویر روزهای ۶ و ۱۷ آسفند

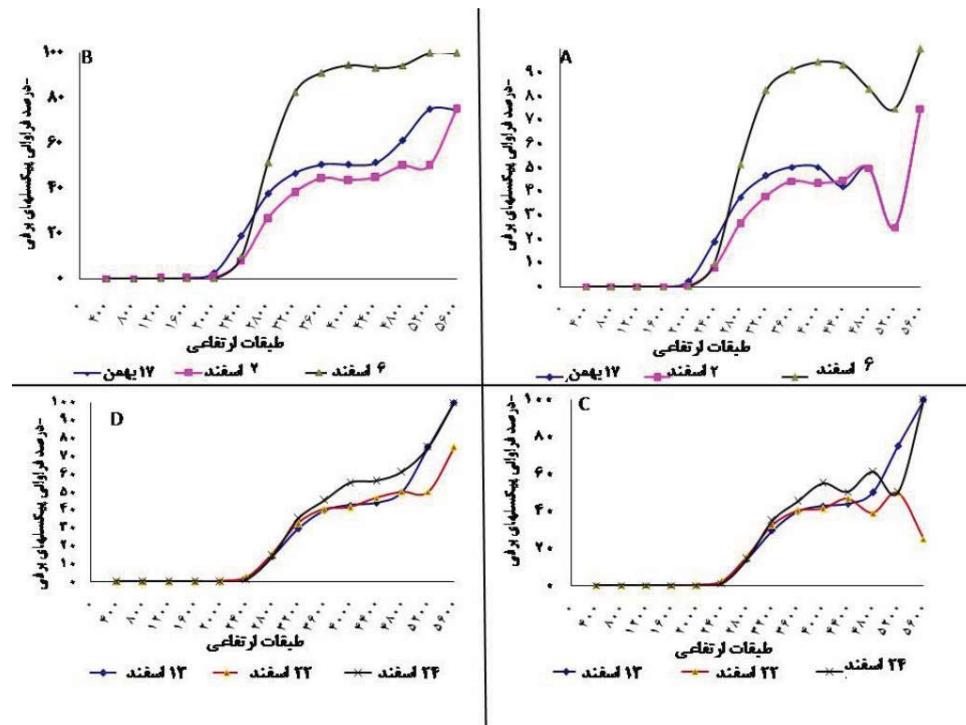


شکل ۷. دامنه تغییرات NDSI در مناطق ابری و برفی در تصویر روز ۱۳ آسفند

طبقه ارتفاعی بیشتر شود. از این خاصیت می‌توان برای ارزیابی نتایج اعمال الگوریتم Snow Map به تنهایی و همراه با الگوریتم ماسک ابر لیبرال استفاده کرد. در شکل ۸ درصد فراوانی نسبی پیکسل‌های برفی در هر طبقه ارتفاعی نشان داده شده است. همان‌طور که از شکل برمی‌آید، زمانی که ماسک ابر جدید همراه با الگوریتم Snow Map بر تصاویر اعمال گردد، روند صعودی نمودار در همه جا مشاهده می‌شود. وقتی ماسک ابر بر تصاویر اعمال می‌شود، پیکسل‌های ابری بیشتری شناسایی می‌گردند و از طبقه‌بندی شدن در کلاس برف جلوگیری می‌شود. اما وقتی الگوریتم Snow Map به تنهایی بر تصاویر اعمال شود، چون مقداری از ابرها به عنوان برف طبقه‌بندی می‌شوند، در نمودار درصد فراوانی پیکسل‌های برف و ارتفاع، روند صعودی را نمی‌توان در همه جا مشاهده کرد.

در شکل ۷ دامنه تغییرات NDSI در تصویر ۱۳ اسفند، که تنها دارای ابرهای ارتفاع پایین است، در مناطقی که الگوریتم ماسک ابر جدید به عنوان ابر در نظر گرفته است، با مناطقی که الگوریتم Snow Map به عنوان برف طبقه‌بندی کرده است مقایسه می‌گردد. همان‌گونه که از نمودار برمی‌آید، دامنه تغییرات NDSI در مناطقی که الگوریتم ماسک ابر لیبرال به عنوان ابر طبقه‌بندی کرده با مناطقی که الگوریتم Snow Map به عنوان برف در نظر گرفته است، کاملاً مجزا هستند و این موضوع خود نشان می‌دهد که شاخص NDSI توانسته است این ابرها را به خوبی از برف جدا کند و در واقع همانند ماسک ابر جدید عمل کرده است.

در حالت کلی، با افزایش ارتفاع میزان برف نیز در هر طبقه ارتفاعی بیشتر می‌شود؛ یعنی اگر پیکسل‌های ابری و برفی درست طبقه‌بندی شده باشند، باید با افزایش ارتفاع درصد فراوانی پیکسل‌های برفی در هر



شکل ۸. درصد فراوانی نسبی پیکسل‌های برفی در هر طبقه ارتفاعی (سمت راست نمودار تصاویر حاصل از الگوریتم Snow Map هستند، و سمت چپ نمودار تصاویر حاصل از الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال)

از جمع‌بندی موارد ذکر شده، می‌توان به این نتیجه رسید که الگوریتم ماسک ابر می‌تواند برخی از ابرها را که الگوریتم Snow Map توانایی جداسازی آنها از برف را ندارد، متغیر کند. این ابرها عموماً از نوع ابرهای ارتفاع بالا و یخی هستند؛ اما در مورد ابرهای ارتفاع پایین الگوریتم Snow Map در اکثر موارد توانایی جداسازی آنها را از ابر دارد. البته هنوز هم برخی از انواع ابرها وجود دارند که برای الگوریتم ماسک ابر لیبرال امکان جداسازی آنها از برف میسر نیست Timothy et al; 2002, Riggs and Hall 1384, (Taghvakis; 2006).

۵- منابع

- Ackerman, S.A., K.I., Strabala, W.P. Menzel, R.A. Frey, C.C. Moeller, L.E. Gumley, B., Baum, S.W., Seeman, H., Zhang, 1998, **Discriminating Clear-Sky From Cloud With MODIS Algorithm Theoretical Basis**, MODIS Algorithm Theoretical Basis Document Number ATBD-MOD-35, NASA Goddard Space Flight Center.
- Adhami,Salam, 2005, **Application of Remote Sensing and Geographic Imformation System in Snow Cover (Agichay) A Thesis For The Degree of Master of Science**, Departmant of Geographic,University of Tabriz.
- Alavipanah, S.K, 2006, **Application of Remote Sensing in The Earth Science (Soil)**, University of Tehran press.
- Alavipanah, S.K., 2006, **Thermal Remote Sensing And Its Application In The Earth Sciences**, University of Tehran press.
- Dadashi khaneghah, Sepideh, 2008, **Appointment of Snow Cover Using Image Processing Techniques**, A Thesis for the

۴- بحث و نتیجه‌گیری

بررسی داده‌های ایستگاه‌های برف‌سنگی و نتایج الگوریتم Snow Map و ماسک ابر لیبرال مشخص می‌سازد که الگوریتم Snow Map توانایی جداسازی برخی از ابرها را ندارد و آنها را به عنوان برف طبقه‌بندی می‌کند و از این رو دقت نقشه‌های برفی را کاهش می‌دهد. ابرهایی که الگوریتم Snow Map توانایی جداسازی شان را ندارد، ابرهایی هستند با ذرات یخ، که از نوع ابرهای ارتفاع بالا هستند. استفاده از الگوریتم ماسک ابر لیبرال تا حدود زیادی این مشکل را برطرف می‌سازد و از طبقه‌بندی برخی از ابرها در کلاس برف جلوگیری می‌کند. با استفاده از الگوریتم ماسک ابر لیبرال متوسط دقت نقشه‌های برفی، در مقایسه با زمانی که از ماسک ابر استفاده نمی‌شود، ۱۰ درصد افزایش می‌یابد. در تصاویری که فقط دارای ابرهای ارتفاع پایین هستند، سطح برف بدون اعمال ماسک ابر و با اعمال ماسک ابر، کم و بیش مشابه به دست می‌آید و این نشان می‌دهد که ابرهای یادشده، مشکلی در الگوریتم Snow Map به وجود نمی‌آورند و می‌توان آنها را بدون استفاده از ماسک ابر لیبرال از برف متغیر ساخت. به عبارت دیگر، الگوریتم Snow Map توانایی جداسازی اکثر ابرهای ارتفاع پایین را از برف دارد. همچنین مقایسه NDSI در مناطقی که به عنوان برف طبقه‌بندی شده‌اند با نقاطی که به عنوان ابر در NDSI نظر گرفته شده‌اند، نشان می‌دهد که شاخص تووانایی جداسازی برخی از ابرها را از برف ندارد و هر دو عارضه را در یک کلاس طبقه‌بندی می‌کند. البته NDSI ابرهای ارتفاع پایین را کاملاً می‌توان از برف تشخیص داد. در مورد پارامتر ارتفاع نیز می‌توان گفت زمانی که ماسک ابر بر تصاویر اعمال می‌شود، پارامتر ارتفاع هر دو صحت نتایج الگوریتم Snow Map به همراه ماسک ابر لیبرال را نشان می‌دهند و در نمودار درصد فراوانی پیکسل‌های برفی در هر طبقه ارتفاعی زمانی که ماسک ابر لیبرال بر تصاویر اعمال شوند، روند صعودی در همه جا به چشم می‌خورد.

- Degree of Master of Science, Faculty of Earth Science, University of Shahid Beheshti.
- Hall, D.K., A.B., Tait, G.A. Riggs, V.V., Salomonson, J. Chien, Y.L. Andrew, G., Klein, 1998, **Algorithm Theoretical Basis Document (ATBD) for the MODIS Snow-, Lake Ice- and Sea Ice-Mapping Algorithms**, MODIS Algorithm Theoretical Basis Document Number ATBD-MOD-10, NASA Goddard Space Flight Center.
- Ka Man Poon, S., 2004, **Hydrological Modelling Using MODIS Data for Snow Covered Area in the Northern Boreal Forest of Manitoba**, M.Sc. Thesis.
- King, M.D., S., Platnick, P., Yang, G.T. Arnold, M.A. Gray, J.C. Riedi, S.A. Ackerman, K. Liou, 2004, **Remote Sensing of Liquid Water and Ice Cloud Optical Thickness and Effective Radius in the Arctic: Application of Airborne Multispectral MAS Data**, Journal of Atmospheric and Oceanic Technology, Vol 21, 857-875.
- King, M.D., C.S., Tsay, S.E., Platnick, M., Wang, K. Liou, 1997, **Cloud Retrieval Algorithms for MODIS: Optical Thickness, Effective Particle Radius, and Thermodynamic Phase**, MODIS Algorithm Theoretical Basis Document Number ATBD-MOD-05, NASA Goddard Space Flight Center.
- Lee, S., Klein, A.G. and Over, T.M., 2001, **A Comparison of MODIS and NOHRSC Snowcover Products for Simulating Streamflow Using the Snowmelt Run off Model**, in: <http://www.modissnowice.gsfc.nasa.gov>.
- Rayegani, Behzad, 2006, **Investigation on Snow Cover Changes and Estimation Snowmelt Run off Using MODIS Data**, A Thesis for the Degree of Master of Science, Department of Natural Resources, Isfahan University of Technology.
- Riggs, G., D.K. Hall, 2002, **Reduction of Cloud Obscuration in the MODIS Snow Data Product**, 59th EASTERN SNOW CONFERENCE Stowe, Vermont USA.
- Strabala, K., 1999, **MODIS Cloud Mask User's Guide**, User's Guide.
- Singh, P. and Singh, V. P., 2001, **Snow and Glacier Hydrology**, Kluwer Academic Publishers, P. 742.
- Taghvakisih, Sina, 2005, **Supervision of Snow Cover Using Satellite Images**, A Thesis for the Degree of Master of Science, Faculty of Technology, University of Tehran.
- Timothy W. Ault, Kevin P., Czajkowski, Teresa Benko et al., **Validation of the MODIS Snow Product and Cloud Mask Using Student and NWS Cooperative Station Observations in the Lower Great Lakes Region**, Elsevier Remote sensing of Environment 105 (2006) 341-353.
- Vermote, E. and Kotchenova, S., 2006, **Atmospheric Correction for the Monitoring of Land Surface**, Journal of Geophysical Research.
- Zhoua, X., H. Xieb, J.M.H. Hendrickx, 2005, **Statistical Evaluation of Remotely Sensed Snow Cover Products with Constraints from Streamflow and SNOTEL Measurements**, Elsevier Remote sensing of Environment, 214–231.