

ارزیابی وضعیت دمایی پوشش گیاهی (VTCI) برای پایش خشکسالی در حوضه آبریز سیمینه رود دریاچه ارومیه با استفاده از تصاویر ماهواره MODIS

دریافت مقاله: ۹۶/۱۰/۲۶ پذیرش نهایی: ۹۷/۲/۲۴

صفحات: ۱۳۹-۱۲۹

عادل نبی زاده بلخکانلو: دانشجوی دکتری اقلیم شناسی کشاورزی، دانشکده علوم جغرافیایی دانشگاه خوارزمی، تهران، ایران.^۱

Adel50khu@gmail.com

زهرا حجازی زاده: استاد و عضو هیئت علمی گروه آب و هواشناسی، دانشکده علوم جغرافیایی دانشگاه خوارزمی، تهران، ایران.

hedjazizadeh@yahoo.com

پرویز ضیائیان فیروزآبادی: دانشیار و عضو هیئت علمی گروه ژئوفرماتیک، دانشکده علوم جغرافیایی دانشگاه خوارزمی، ایران.

p.zaeiane@gmail.com

چکیده

کاهش مداوم تراز آب دریاچه ارومیه در سالهای اخیر، کاهش بارندگی و دبی رودخانه‌ها و خشکسالی‌های مداوم به دغدغه اصلی مردم و مسئولین تبدیل شده است. برای بررسی تغییرات اقلیمی و افزایش دما در حوضه آبریز دریاچه ارومیه از دو عامل سنجش از دور و خواص حرارتی تصاویر ماهواره استفاده شد، که اهمیت تغییرات دمای سطح زمین (LST) و شاخص اختلاف نرمال شده پوشش گیاهی (NDVI) را نشان می‌دهد. این مطالعه با استفاده از داده‌های ماهواره مادیس در بازه زمانی (۲۰۱۰-۲۰۰۸) به منظور بررسی رابطه فضایی NDVI-Ts و NDVI-ΔT_s برای بررسی زمان واقعی وقوع خشکسالی کشاورزی صورت گرفت. هدف استخراج شاخص VTCI (شاخص شرایط درجه حرارت پوشش گیاهی) است که قادر به شناسایی تنفس خشکی در مقیاس منطقه‌ای است. نتایج نشان داد که شبیب برای لبه گرم منفی است، جائیکه برای لبه سرد مثبت است. شبیب لبه گرم نشان می‌دهد که دمای حداقل کاهش می‌یابد هنگامی که مقدار NDVI برای هر فاصله زمانی افزایش می‌یابد. شبیب در لبه سرد نشان می‌دهد دمای حداقل افزایش می‌یابد هنگامی که مقدار NDVI افزایش می‌یابد. به طور کلی در لبه گرم و لبه سرد، مشاهده شده است که مقدار روند خشکسالی در طول سالهای ۲۰۰۹، ۲۰۰۸ در مقایسه با سال ۲۰۱۰ بالاتر است. دربخشی از روز ژولیوسی ۲۵۷ شبیب لبه سرد از سال ۲۰۰۸ به ۲۰۱۰ روند کاهشی دارد. اما در لبه گرم رهگیری پیکسلها برای ۲۰۰۸ بیش از ۳۲۳ درجه کلوین است درجاییکه در ۲۰۰۹ تا ۲۰۱۰ در آن کمتر از ۳۲۳ درجه کلوین می‌باشد. به طور کلی مقدار ضریب همبستگی (R^2) در رابطه فضایی NDVI-Ts بین (۰,۹۰-۰,۹۹) متفاوت است. پژوهش حاضر نشان داد که با یکپارچه سازی داده‌های ماهواره‌ای مودیس با داده‌های هواشناسی مقدار آستانه VTCI برای تنفس خشکی از سالی به سال دیگر متفاوت است که به شرایط داده بستگی دارد.

کلید واژگان: خشکسالی، سیمه‌رود، شاخص NDVI، شاخص LST، شاخص VTCI

۱. نویسنده مسئول: تهران، خیابان مفتح جنوبی، دانشگاه خوارزمی، دانشکده علوم جغرافیایی، گروه اقلیم شناسی • ۴۴۳۳۸۳۰۸۰۲

مقدمه

خشکسالی یک رویداد آب و هوایی دشوار و یک بلای «خزنده» است چرا که خشکسالی به آرامی توسعه می‌یابد و گاهی اوقات حضور طولانی مدت، بیش از چندین سال دارد. با این حال نتیجه یک فاجعه ناشی از خشکسالی می‌تواند گستردگی و ویرانگر باشد. لذا یکی از مضرترین فاجعه‌های طبیعی است که "قاتل زندگی" نامیده می‌شود. خشکسالی به عنوان یک سم آرام در نظر گرفته شده، هیچ کس زمان ورود آن را نمی‌داند، تعداد نهایی روزها و شدت‌ش قابل پیش بینی نیست. بخشی از نتایج در آب و هوای کره زمین است. بدون هیچ هشداری، بدون به رسمیت شناختن مرز و یا تفاوت‌های اقتصادی و سیاسی هر سال رخ می‌دهد. (۱۹۹۰). (price).

ایران یکی از کشورهای واقع در کمربند خشک دنیا است که همواره با مشکل کم آبی، خشکسالی-های متابوب مواجه می‌باشد. رشد فزاینده جمعیت، تخریبهای ناشی از آن و نیاز روزافزون به محصولات کشاورزی، دامی و محدودیت آب و خاک بعنوان بستر اصلی تولیدات کشاورزی، مسئله کم آبی را به گونه‌ای جدی در تمامی حوضه‌ها، فرا روی کشورمان قرار داده است. درسالهای اخیر روند تدریجی تغییر اقلیم و گرمایش جهانی و تغییر در پارامترهای اقلیمی به ویژه افزایش دما و کاهش بارش و به تبع آن خشک شدن رودخانه‌ها، تالابها، دریاچه‌ها، قناتها و چشمه‌ها در سطح کشور به نگرانی‌های مردم و مسئولین دامن زده و مدیریت منابع آبی و تغییر الگوی کشت محصولات کشاورزی را درالویت برنامه‌های دولت قرار داده است.

یکی از حوضه‌هایی که در ایران خیلی سریع به تغییرات اقلیمی واکنش نشان داد و حساسیت جامعه را برانگیخت، حوضه آبریز دریاچه ارومیه بود افت سریع و مداوم تراز سطح آب دریاچه ارومیه باعث شد که مسئولین توجه ویژه به این حوضه آبریز را در اولویت قرار داده و با ایجاد تشکیل ستاد مرکزی احیای دریاچه ارومیه و نمایندگی‌های فرعی در مراکز استانهای درگیر (آذربایجان غربی و شرقی)، مطالعات پژوهشی مختلفی را جهت ارائه راهکارهای عملی و علمی جهت احیای آب دریاچه ارومیه انجام دهند. درین پژوهش با نظر گرفتن کلیه تحقیقات صورت گرفته، وضعیت دمایی اثرگذار بر خشکسالی منطقه با استفاده از تصاویر ماهواره مودیس در حوضه آبریز درجه ۲ سیمینه رود مورد بررسی قرار گرفته است.

امروزه استفاده از سنجش از دور یکی از روش‌هایی است که برای شناسایی تغییرات پوشش گیاهی استفاده می‌شود. این تکنولوژی با اندازه گیری تشعشع خاص پوشش گیاهی، امکان شناخت تغییرات بازتاب ناشی از خشکسالی را در گیاهان فراهم می‌سازد. تحلیل فراوانی خشکسالی‌ها در قالب تداوم، شدت و بزرگی پیچیده است. زیرا که هریک از این ویژگیها ممکن است توزیع احتمالاتی خاص خود را دارا باشد. (Bhuiyan, ۲۰۰۶) پایش خشکسالی در مقیاس منطقه‌ای می‌تواند بطور منطقی نتیجه‌ای دهد که تحقیق حاضر، محتوای اطلاعات فضایی بالایی از داده‌های ماهواره‌ای ارائه می‌دهد، که اجازه می‌دهد نقشه برداری دقیقی از توسعه فضایی شرایط خشکسالی و تغییرات زمانی تنش خشکی در طول زمان و فضا صورت گیرد. (Carlson, ۱۹۹۷) (& et al)

این تحقیق در نظر دارد با استفاده از داده‌های ماهواره‌ای سنجش از دور به منظور بررسی رابطه فضایی بین NDVI و LST برای استخراج داده‌های ماهواره‌ای روند بازتابش دمای سطح و پوشش گیاهی، براساس

زمان واقعی پایش خشکسالی کشاورزی ، شاخص VTCI (شاخص شرایط درجه حرارت پوشش گیاهی) را پیدا کند، که قادر به شناسایی تنش خشکی در مقیاس منطقه ای می باشد.

در زمینه ی بررسی شدت و طول مدت خشکسالی و استفاده از تصاویر ماهواره ای و شاخص های خشکسالی و هواشناسی مطالعات مختلفی در سراسر جهان، انجام شده است که از آن جمله می توان به موارد زیر اشاره نمود: در هندوستان برای تجزیه و تحلیل علل خشکسالی درایالت گجرات، از داده های ماهواره ای سنجش از دور به منظور بررسی رابطه بین فضای NDVI-Ts و NDVI- ΔT برای استخراج ماهواره ای بر اساس زمان واقعی پایش شاخص های خشکسالی کشاورزی استفاده شد و شاخص رطوبت محصول از داده های هواشناسی ۲۵ ایستگاه سینوپتیک محاسبه گردید . تجزیه و تحلیل شاخص های ماهواره ای به دست آمده مرتبط با شاخص رطوبت محصول برای ارزش های آستانه VTCI و WDI ایجاد و رگرسیون خطی بین VTCI و WDI با CMI برای همه سال از سال ۲۰۰۰ تا سال ۲۰۰۴ انجام گردید.. مشاهدات زمانی از WDI در برابر CMI برای هر سال خطی پسرفت را نشان می داد. با وجود ارزش مریع R ، ضریب تعیین کمتر است روابط قابل توجه است. تغییر نتیجه قابل توجه F برای همه معادله رگرسیون خطی کمتر از ۰,۰۲ (در سطح ۰,۰۵) نشان می داد و از این رو تمام معادلات برای تعریف مقادیر آستانه معنی دار بود.(parida, ۲۰۰۶). در آمریکا از داده های دمای سطح زمین (LST) سنجنده MODIS و شاخص NDVI برای پایش خشکسالی استفاده کردند. در این تحقیق یک روش آنی پایش خشکسالی با استفاده از شاخص NDVI و LST تصاویر MODIS ایجاد شده است که به آن VTCI گفته می شود. همبستگی خطی بین VTCI و مجموع بارندگی ماهانه نشان داد که VTCI نه تنها با بارندگی های کنونی ارتباط معناداری داشته بلکه با مقدار بارندگی گذشته نیز همبستگی دارد. همچنین، نتایج تحقیق نشان داده که این شاخص می تواند رویکرد مناسبی برای پایش خشکسالی در لحظه باشد. Wan و همکاران، (۲۰۰۴).

در سال های اخیر استفاده از قابلیت های تصاویر ماهواره ای و شاخص های پوشش گیاهی به خصوص NDVI مورد توجه محققان و سازمان های مختلف در سطح کشورمان نیز بوده است. در استان کرمانشاه امکان سنجی تشخیص تغییرات پوشش گیاهی مبتنی بر شاخص های زمینی و ماهواره ای خشکسالی بررسی شد نتیجه نشان داد که شاخص های ماهواره ای از نظر تشخیص اندازه تغییر، همبستگی خوبی با هم دارند که بیشترین همبستگی مربوط به شاخص NDVI می باشد.(ابراهیم زاده و همکاران(۱۳۹۲) در حوضه آبریز سفید رود بررسی شاخص های منتج از سنجش از دور در ارزیابی خشکسالی هواشناسی بررسی شد. به این منظور از تصاویر MODIS شاخص های NDWI و DSI و VTCI استفاده شد. بیشترین همبستگی بین بارش ماهانه و شاخص VTCI اتفاق افتاد و کمترین میزان همبستگی با شاخص NDVI بدون تاخیر زمانی بود. (پرویز و همکاران ۱۳۹۰،).

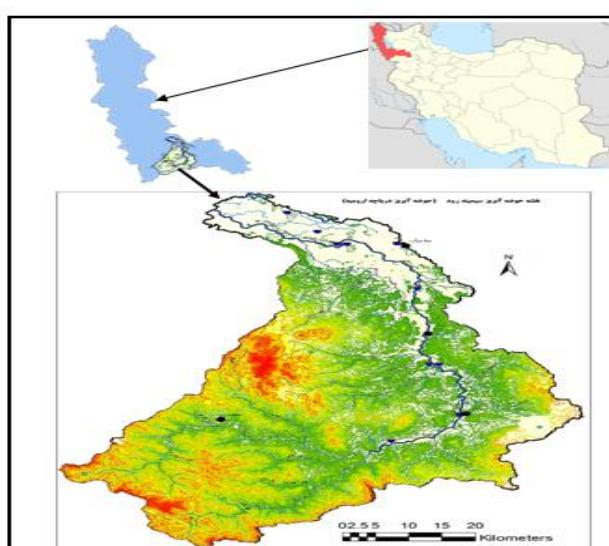
روش تحقیق

برای انجام این مطالعه از رویکرد نیمه تجربی که شامل تصاویر ماهواره ای بازتابش دمای سطح زمین (LST) و اختلاف نرمال شده پوشش گیاهی (NDVI) در یک دوره سه ساله از سال ۲۰۰۸ تا ۲۰۱۰ می باشد، استفاده شده است . با توجه به وضعیت ارناکی منطقه مورد مطالعه و دوری از موانع جوی تصاویر از ماه ژوئن تا اکتبر

هر سال ۵ تصویر و در مجموع ۱۵ تصویر (LST) و ۱۵ تصویر (NDVI) دانلود ، محاسبه و نتایج مورد بررسی قرار گرفت و در نهایت، معادلات رگرسیون این تصاویر برای پایش شاخص شرایط دمایی پوشش گیاهی منطقه (VTCI) محاسبه گردید.

منطقه مورد مطالعه

حوضه آبریز دریاچه ارومیه در مختصات جغرافیایی^۱ ۳۸°۰۰' تا ۳۰°۳۵' طول شرقی و ۴۱°۴۱' تا ۴۷°۰۰' عرض شمالی قرار دارد. بخش شمالی آن از یک محدوده کم و بیش مسطح تشکیل گردیده که بین ارتفاعات گستره شرقی ، جنوبی و غربی حوضه محصور است شکل(۱).



شکل(۱): حوضه آبریز سیمینه رود (نگارنده : دی ماه ۹۶)

حوضه آبریز دریاچه ارومیه با توجه به مشخصه‌های توپوگرافی به هشت زیرحوضه تقسیم شده است جدول (۱).

جدول (۱): تقسیمات زیر حوضه‌های آبریز دریاچه ارومیه

وسعت (کیلومترمربع)	مختصات جغرافیایی		حوضه فرعی	حوضه اصلی
	عرض شمالی	طول شرقی		
۷۷۵۴	۳۸°۰۰' تا ۳۷°۰۶'	۴۵°۱۳' تا ۴۴°۲۴'	غرب دریاچه	حوضه آبریز دریاچه ارومیه
۲۱۱۹	۳۸°۰۱' تا ۳۸°۰۶'	۴۶°۰۵' تا ۴۴°۰۶'	شمال دریاچه	
۷۳۰۶	۳۸°۰۵' تا ۳۶°۰۱'	۴۶°۰۰' تا ۴۵°۰۳'	دریاچه	
۱۳۶۸۵	۳۷°۰۴' تا ۳۵°۰۴'	۴۷°۰۴' تا ۴۵°۲۴'	زرینه رود	
۳۹۰۰	۳۷°۰۱' تا ۳۶°۰۱'	۴۶°۰۲' تا ۴۵°۲۴'	سیمینه رود	
۳۵۸۶	۳۷°۰۲' تا ۳۶°۰۱'	۴۵°۰۴' تا ۴۴°۴۶'	جنوب دریاچه	

مأخذ: وزارت نیرو، طرح جامع آب ایران

زیرحوضه سیمینه‌رود

این زیرحوضه در موقعیت جغرافیایی $45^{\circ}25' \text{ طول شرقی}$ و $37^{\circ}03' \text{ عرض شمالی}$, با وسعتی معادل ۳۹۰۰ کیلومترمربع, در غرب زیرحوضه زرینه‌رود و شرق زیرحوضه جنوب دریاچه ارومیه قرار گرفته و رودخانه اصلی آن سیمینه‌رود است. این رود از دامنه‌های شمالی کوه‌های دوسر، خسرو، نیستان، ابراهیم جال و مامسوار سرچشمۀ می‌گیرد و پس از دریافت شاخه‌های متعدد در مسیر خود که در امتداد جنوب به شمال است، از غرب بوکان عبور می‌کند و در جنوب غربی میاندوآب در نواحی ساحلی دریاچه پخش می‌شود. این زیرحوضه جزء کوچکترین زیرحوضه‌های دریاچه ارومیه است و از سه واحد هیدرولوژیک سیمینه‌رود علیا، سیمینه‌رود وسطی و سیمینه‌رود سفلی تشکیل شده است.

جدول (۲): مشخصات زیرحوضه سیمینه‌رود

مساحت (km ²)	دشت	مشخصات جغرافیایی	واحد مطالعاتی	حوضه
۲۴۳۶	بوکان	طول شرقی $46^{\circ}24' \text{ تا } 45^{\circ}33'$ عرض شمالی $36^{\circ}44' \text{ تا } 36^{\circ}10'$	سیمینه‌رود علیا	پیش‌زدن
۶۰۸	حاجی‌آباد	طول شرقی $46^{\circ}20' \text{ تا } 45^{\circ}25'$ عرض شمالی $36^{\circ}50' \text{ تا } 36^{\circ}33'$	سیمینه‌رود وسطی	
۸۵۶	میاندوآب غربی	طول شرقی $46^{\circ}18' \text{ تا } 45^{\circ}46'$ عرض شمالی $37^{\circ}03' \text{ تا } 36^{\circ}43'$	سیمینه‌رود سفلی	

پتانسیل ماهواره MODIS و LST برای پایش خشکسالی دمای سطح زمین (LST)

را مانند TS دمای سطح زمین می‌نامند. به طور کلی به معنی درجه حرارت پوسته زمین است. برای خاک بایر، LST نشان دهنده درجه حرارت سطح خاک است، همانطور LST نشان دهنده درجه حرارت سطح پوشش گیاهی می‌باشد. با این حال، در زمین با پوشش گیاهی پراکنده، LST توسط دمای سطح پوشش گیاهی، بوته‌های گیاهی و خاک تعیین می‌شود. دمای سطح Ts، درجه حرارت لایه‌های هواست که در تماس مستقیم با برگ است و Ta دمای هوا معمولی اندازه‌گیری شده در یک صفحه نمایش دماستج است. LST یک ورودی بسیار مفید برای مدل سازی تعادل انرژی و نقشه برداری تبخیر و تعرق (ET) است. بازیابی LST با استفاده از باندهای دمایی IR تصاویر ماهواره ای مؤثرترین راه برای استخراج تعادل انرژی و تبخیر و تعرق در مقیاس منطقه‌ای است. دمای سطح زمین (LST) یکی از پارامترهای کلیدی در فیزیک فرآیندهای زمین سطح در مقیاس‌های منطقه‌ای و جهانی است، که ترکیبی از نتایج حاصل از تمام فعل و انفعالات سطح جو و شار انرژی بین هوا و زمین می‌باشد. (Mann stein, ۱۹۸۷).

سنجدنده مودیس

مودیس (اسپکترورادیومتر تصویربردار با قدرت تفکیک متوسط) سنجدنده ای است که بر روی ماهواره ترا (EOS AM-1) قرار داده شده است. سنجدنده مودیس ماهواره ترا، هر دو روز یکبار از تمام سطح زمین تصویربرداری می کند و داده هایی در ۳۶ باند طیفی اخذ می کند سنجدنده مودیس دارای حساسیت رادیومتریکی بالا (۱۲ بیت) و در ۳۶ باند طیفی می باشد و دامنه طیفی آن از طول موجهای $14/4 - 4/4$ میکرومتر می باشد که این امر می تواند نیازهای کاربران مختلف را برطرف سازد. این سنجدنده در ۲ باند طیفی تصاویر با قدرت تفکیک اسمی ۲۵۰ متر، در ۴ باند طیفی تصاویری با قدرت تفکیک اسمی ۵۰۰ متر و در ۳۰ باند دیگر نیز تصاویری با قدرت تفکیک اسمی ۱۰۰۰ متر برداشت می کند.

ویژگیهای محصولات مودیس استفاده شده در این پژوهش

تعداد ۱۵ تصویر از باند (MOD11A2) برای بدست آوردن دمای سطح زمین (LST) و همین تعداد تصویر از باند (MOD09Q1) برای بدست آوردن تفاوت پوشش گیاهی نرمال شده (NDVI)

۱. MODIS Land Surface Temperature/Emissivity 30Day Global 1km SIN Grid V004

۲. MODIS/Terra Surface Reflectance 30Day Global 250m SIN Grid V004

شاخص نرمال شده اختلاف پوشش گیاهی (NDVI)

این شاخص نخستین بار توسط Tucker در سال ۱۹۷۹، به عنوان شاخصی برای سلامت پوشش گیاهی مطرح شد. شاخص NDVI یک شاخص حساس به شرایط پوشش گیاهی است، که بطور وسیعی به منظور تخمین شاخص سطح برگ مورد استفاده قرار می گیرد و از طریق نسبت تبدیل نرمال شده بازتاب از باند مادون قرمز و باند قرمز حاصل می گردد (sharma, ۲۰۰۶). مقادیر این شاخص بین $-1 + 1$ قرار می گیرد. مقدار NDVI برای سطوح سبز بین صفر و ۱ و برای آب و ابرها و برف معمولاً مقداری کمتر از صفر و منفی دارد مقدار بالای این شاخص نشان دهنده افزایش تراکم پوشش گیاهی است که از رابطه (۱) قابل محاسبه است.

$$\text{NDVI} = (\rho_{\text{NIR}} - \rho_{\text{Red}}) / (\rho_{\text{NIR}} + \rho_{\text{Red}}) \quad \text{رابطه (۱)}$$

ρ_{NIR} مقدار بازتابش از باند مادون قرمز ρ_{Red} مقدار بازتاب از باند قرمز می باشد. (گلیس و همکاران، ۱۹۹۷)

شاخص تغییر شرایط پوشش گیاهی (VTCI)

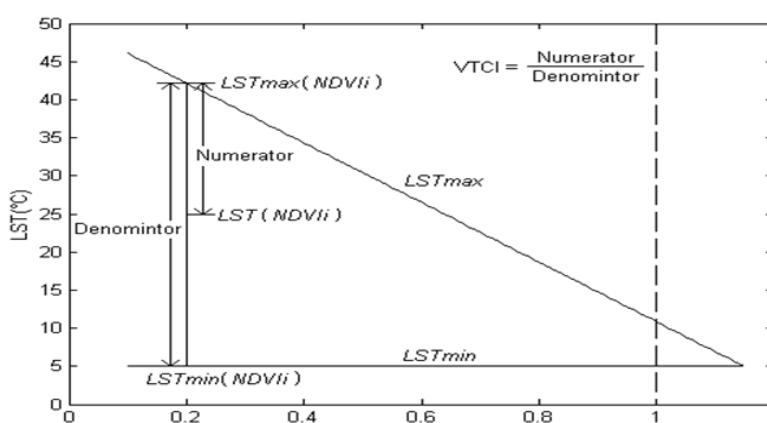
این شاخص بر پایه ای رابطه ای منفی بین شاخص پوشش گیاهی NDVI و دمای سطح زمین می باشد. شاخص VTCI به طور فیزیکی به صورت نسبت تفاوت دما بین پیکسل ها تعریف می شود. دامنه ای مقادیر شاخص VTCI بین صفر تا یک است که مقادیر پایین شاخص VTCI مبنی احتمالات بالای خشکسالی می باشد رابطه (۲).

$$\text{VTCI} = \frac{\text{LSTNDVI}_{\text{imax}} - \text{LSTNDVI}_i}{\text{LSTNDVI}_{\text{imax}} - \text{LSTNDVI}_{\text{imin}}} \quad \text{رابطه (۲)}$$

$$\text{LSTNDVI}_{\text{max}} = a + b\text{NDVI}_i \quad \text{LSTNDVI}_{\text{min}} = a' + b'\text{NDVI}_i$$

LST_{NDVI,max} و LST_{NDVI,min}: به ترتیب محدوده های حداکثر وحداقل دمای سطح زمین با مقادیر NDVII در منطقه i مورد مطالعه می باشد.

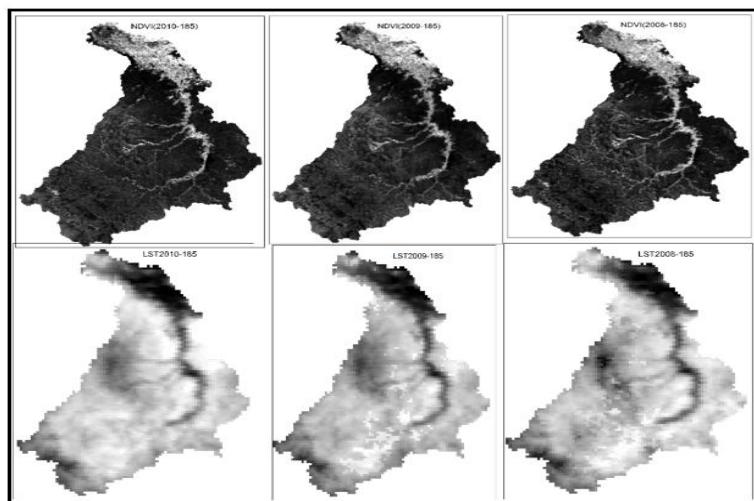
LST_{NDVII} : دمای سطح زمین هر پیکسل با شاخص پوشش گیاهی NDVII ضرائب مربوط به رابطه (۱ و ۲) را می توان از ترسیم نمودار دمای سطح زمین در برابر شاخص NDVI به دست آورد. در صورتی که منطقه مورد مطالعه به اندازه کافی بزرگ باشد تا دامنه i وسیعی از NDVI و شرایط رطوبتی سطح را شامل شود، شکل این نمودار بطور نرمال در مقیاس ناحیه ای به صورت مثلث شکل (۲) می باشد. (Wan, ۲۰۰۴).



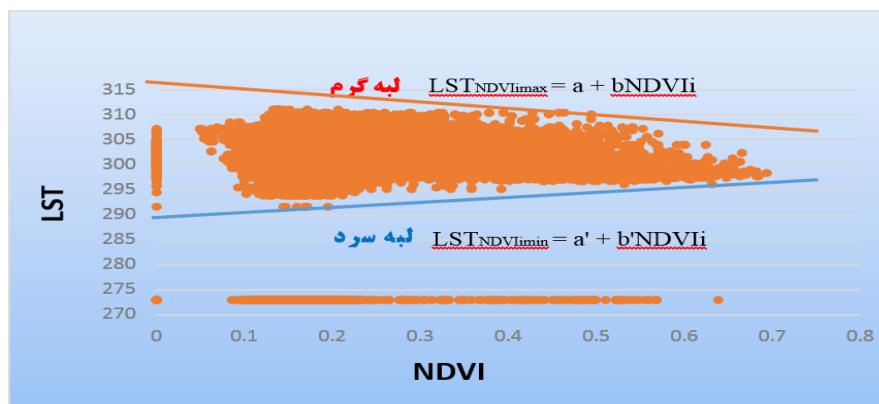
شکل (۲): نمودار شماتیک تفسیر فیزیکی شاخص VTCI

نتایج

این مطالعه با هدف بررسی وضعیت خشکسالی در زیرحوضه آبریز سیمینه رود و دریاچه ارومیه با استفاده از شاخص شرایط درجه حرارت پوشش گیاهی (VTCI) بعنوان ارزش مبتنی بر تفسیری از فضای TS-NDVI و مقایسه VTCI با شاخص برآورد رطوبت محصول (CMI) به منظور بررسی بازده VTCI در پایش خشکسالی با داده های ماهواره ای MODIS انجام گرفت. برای بررسی نقش رابطه TS-NDVI در پایش خشکسالی، مطالعه VTCI ضرورت دارد. برای پایش خشکسالی در سطح منطقه برای مدت زمان خاصی بین ۲۰۱۰-۲۰۰۸ در طول دوره رشد پوشش گیاهی منطقه توسعه یافته است. این شاخص برای نظارت بر ظهور خشکسالی در ۳۰ روز ترکیبی استفاده شده است اشکال (۳ و ۴).



شکل (۳): تصاویر NDVI و LST منطقه مورد مطالعه روز ۲۰ ژوئیه ۱۸۵



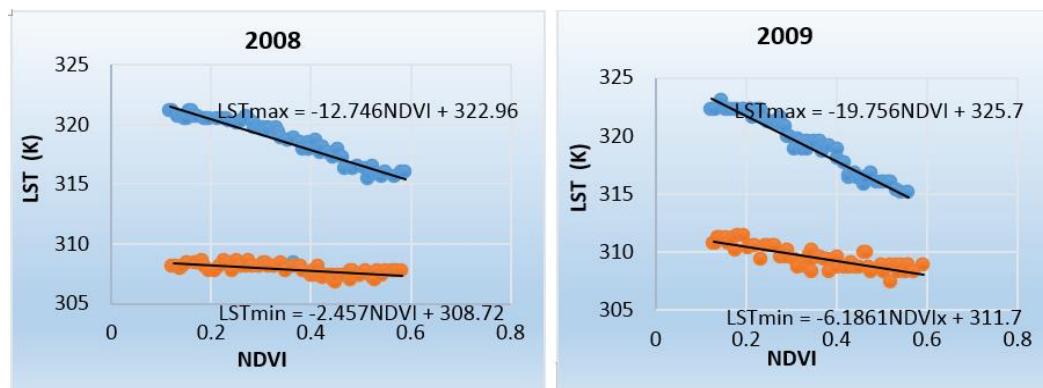
شکل (۴): نمودارشماتیک فضای مثلثی برای تفسیر فیزیکی شاخص VTCI

شاخص VTCI بر اساس یک فضای مثلثی NDVI-TS ساده شده استوار است که در آن «لبه سرد» را (شرایط بدون استرس آبی) بعنوان یک خط در نظر می‌گیریم که کمترین دما را در محور NDVI (محور X) دارد و «لبه گرم» را (شرایط عدم دسترسی به آب) بعنوان یک ارتباط منفی با NDVI تفسیر می‌کنیم. اسکریپت پلات دو بعدی، NDVI و LST با استفاده از نرم افزار ENVI و پیرو مفهومی که از VTCI ارائه شد، ساخته شده است؛ که در آن ایزو لاین ها (تصاویر مجزا از هم) می‌توانند در قالب یک مثلث ترسیم شوند، که حد بالای این مثلث نشان دهنده LST_{NDVImax} یعنی جائیکه ذخیره آب محدود است و حد پایین آن نشان دهنده LST_{NDVImin} یعنی جائیکه هیچ محدودیت آبی وجود ندارد؛ می‌باشد. ضرایب a, b, a', b' می‌توانند از Scatter Plot برآورد گردند. در معادله ضرایب a, a' عرض محور مختصات بوده و ضرایب b, b' شبیه لبه گرم و سرد هستند. لبه های خشک و مرطوب از طریق رگرسیون خطی برآورده شده اند. بر اساس فضای NDVI-TS به دست آمده، VTCI برای هر پیکسل، به غیر از پیکسل های مربوط به محدوده اصلی آب، با

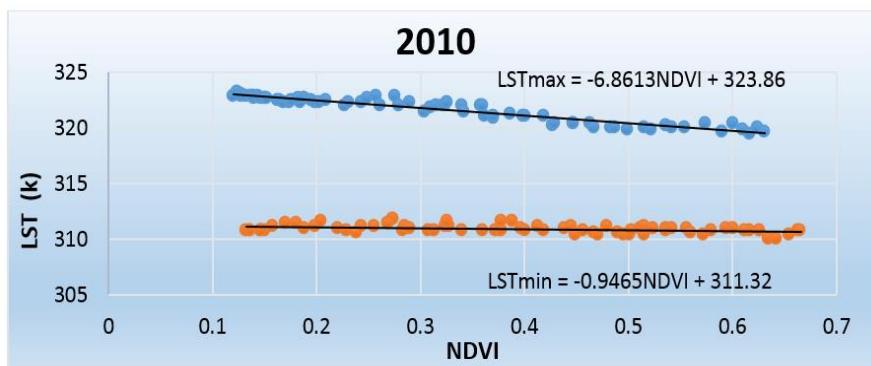
استفاده از band math در نرم افزار ENVI محاسبه شده است. بنابراین از این طریق الگوی فضای دمایی خشکی در حوضه آبریز سیمینه می‌تواند به دست آید جدول (۳).

جدول (۳): معادلات رگرسیون خطی به دست آمده از رابطه فضای مثلثی NDVI-Ts برای شاخص VTCI

سال	روز ژولیوسی	(T _{max}) لبه گرم	R ²	(T _{min}) لبه سرد	R ²
۲۰۰۸	۱۵۳	LSTNDVImax = -۷,۵۸۶۸NDVI + ۳۲۰,۶۷	.99	LSTNDVImin = -۰,۷۳۹۱NDVI + ۳۰۶,۰۵	.99
	۱۸۵	LSTNDVImax = -۱۲,۷۴۶NDVI + ۳۲۲,۹۶	.95	LSTNDVImin = -۲,۴۵۷NDVI + ۳۰۸,۷۲	.95
	۲۱۷	LSTNDVImax = -۱۴,۰۸۷NDVI + ۳۲۲,۶	.99	LSTNDVImin = -۶,۶۴۷۵NDVI + ۳۱۱,۷۵	.99
	۲۴۹	LSTNDVImax = -۲۰,۶۸۴NDVI + ۳۲۱,۰۱	.99	LSTNDVImin = -۵,۵۶۱۸NDVI + ۳۰۵,۴۵	.99
	۲۸۱	LSTNDVImax = -۹,۸۰۷۸NDVI + ۳۰۸,۱	.99	LSTNDVImin = -۱,۷۱۰۷NDVI + ۲۹۹,۷۲	.99
۲۰۰۹	۱۵۳	LSTNDVImax = -۷,۹۸۸۸NDVI + ۳۱۵,۹۸	.99	LSTNDVImin = -۲,۲۳۰۱NDVI + ۳۰۵,۲۹	.99
	۱۸۵	LSTNDVImax = -۱۹,۷۵۶NDVI + ۳۲۵,۷	.90	LSTNDVImin = -۶,۱۸۶۱NDVI + ۳۱۱,۷	.95
	۲۱۷	LSTNDVImax = -۹,۵۱۲NDVI + ۳۱۹,۹۹	.99	LSTNDVImin = -۵,۵۰۹۲NDVI + ۳۰۹,۶۷	.99
	۲۴۹	LSTNDVImax = -۹,۰۰۳۹NDVI + ۳۱۶,۶۹	.99	LSTNDVImin = -۰,۴۱NDVI + ۳۰۵,۶۹	.99
	۲۸۱	LSTNDVImax = -۱۶,۵۱۳NDVI + ۳۰۸,۲۳	.99	LSTNDVImin = -۰,۴۷۶۱NDVI + ۲۹۸,۰۸	.99
۲۰۱۰	۱۵۳	LSTNDVImax = -۱۲,۷۶۱NDVI + ۳۲۰,۷۶	.99	LSTNDVImin = -۲,۳۸۳۲NDVI + ۳۰۷,۹۸	.99
	۱۸۵	LSTNDVImax = -۶,۸۶۱۲NDVI + ۳۲۲,۸۶	.95	LSTNDVImin = -۰,۹۴۶۵NDVI + ۳۱۱,۳۲	.95
	۲۱۷	LSTNDVImax = -۹,۰۰۵۴NDVI + ۳۲۰,۳	.99	LSTNDVImin = -۴,۰۳۶۱NDVI + ۳۰۹,۷۹	.99
	۲۴۹	LSTNDVImax = -۹,۶۹۰۵NDVI + ۳۱۹,۸۶	.99	LSTNDVImin = -۰,۹۸۹۱NDVI + ۳۰۸,۰۶	.99
	۲۸۱	LSTNDVImax = -۶,۱۷۲۶NDVI + ۳۰۷,۶۳	.99	LSTNDVImin = -۸,۳۳۹۴NDVI + ۲۹۶,۳۴	.99



شکل (۵): شب لبه گرم و سرد از فضای مثلثی رابطه (Ts – NDVI) روز ژولیوسی ۱۸۵



شکل (۶): شب لبه گرم و سرد از فضای مثلثی رابطه (Ts – NDVI) روز زولیوسی ۱۸۵

در تمام این سالها مشاهده می شود که شب برای لبه گرم منفی است در حالیکه برای لبه سرد مثبت است. شب لبه گرم نشان می دهد که دمای حداکثر کاهش می یابد هنگامی که مقدار NDVI برای هر فاصله زمانی NDVI افزایش می یابد. شب در لبه سرد نشان می دهد دمای حداقل افزایش می یابد هنگامی که مقدار NDVI افزایش می یابد. به طور کلی در لبه گرم و لبه سرد، مشاهده شده است که مقدار روند خشکسالی در طول سالهای ۲۰۰۸ و ۲۰۰۹ در مقایسه با سال ۲۰۱۰ بالاتر است بخشی از روز زولیوسی ۲۵۷ شب لبه سرد از سال ۲۰۰۸ به ۲۰۱۰ روند کاهشی دارد. اما در لبه گرم رهگیری پیکسلها برای ۲۰۰۸ و ۲۰۰۹ بیش از ۳۲۳ درجه کلوین است درجاییکه در سال ۲۰۱۰ در آن کمتر از ۳۲۳ کلوین می باشد. به طور کلی مقدار R^2 در رابطه فضایی NDVI-TS بین (۰.۹۰، ۰.۹۹) متفاوت است اشکال (۵ و ۶ و ۷).



شکل (۷): میانگین درجه حرارت ایستگاههای سینوپتیک از ژوئن تا اکتبر در سه سال متوالی

نتیجه گیری

شاخصهای ماهواره ای به دست آمده VTCI می تواند ابزار بسیار مهم برای مطالعه تغییرات زمانی خشکسالی باشد. تغییرات زمانی خشکسالی و تغییر الگوی خشکسالی در طول دوره در حوضه سیمینه رود مشاهده می شود و تنش خشکی منطقه نیز در هر دوره ۳۰ روزه در حال تغییر است. پتانسیل بیشتری برای نظارت زمان واقعی خشکسالی کشاورزی با استفاده از داده های ماهواره ای مودیس وجود دارد. از این رو روش نیمه تجربی

شاخص ماهواره‌ای مانند VTCI می‌تواند یک عامل بسیار مهم هشدار دهنده زود هنگام برای خشکسالی در مقیاس منطقه‌ی باشد.

روش شناسی توسعه یافته برای پایش خشکسالی در مقیاس منطقه‌ای می‌تواند بطور منطقی نتیجه‌ی دهد که پژوهش حاضر محتوای اطلاعات مکانی بالایی از داده‌های ماهواره‌ی مربوط به آن را شامل می‌شود، که می‌تواند نقشه برداری دقیقی از میزان توسعه فضایی شرایط خشکسالی و تغییرات زمانی تنش خشکی در طول زمان صورت پذیرد.

منابع

ابراهیم‌زاده، سجاد. بذرافشان، جواد. فربانی، خلیل. (۱۳۹۲). امکان سنجی تشخیص تغییرات پوشش گیاهی مبتنی بر شاخصهای زمینی و ماهواره‌ای خشکسالی (کرمانشاه)، مجله هواشناسی کشاورزی، ۱(۱): ۴۸-۳۷.
پرویز، لاله؛ خلقی، محمدرضا؛ ولیزاده کامران، خلیل. (۱۳۸۸). پایش خشکسالی با استفاده از شاخص پوشش گیاهی و دمای سطح زمین حاصل از تصاویر ماهواره‌ی MODIS، چهارمین کنفرانس سراسری آبخیزداری و مدیریت منابع آب و خاک، آذر ۱۳۸۸.

Parida,R.B,(2006) **Analysing the effect of severity and duration of Agricultural drought on crop performance using Terra/MODIS Satellite, data and Meteorological data.**

Bhuiyan, C., Singh, R.P., Kogan, F.N. (2006). **Monitoring Drought Dynamics in the Aravalli Region (India) Using Different Indices Based on Ground and Remote Sensing Data**, International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation 8: 289–302.

Carlson T N, Ripley D A. (1997), **on the relation between NDVI, fractional vegetation cover, and leaf area index**. Remote Sens Environ, 62: 241_252

Gillies, R.R., Carlson, T. N., Cui, J., Kustas, W. P. and Humes, K. S., (1997) **A verification of the‘triangle’ method for obtaining surface soil water content and energy fluxes from remote measurement of the Normalized Difference Vegetation Index (NDVI) and surface radiant temperature**. International Journal of Remote Sensing, 18: 3145-3166.

Price, J.C., (1990) **Using spatial context in satellite data to infer regional scale evapotranspiration**.IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing, 28: 940-948.

Sharma, A (2006). **Spatial data mining for drought monitoring: An approach using temporal NDVI and relationship**, Thesis Geo-Information Science and Earth Observation, India

Wan, Z., Wang,P., and Li,X., (2004), **Using MODIS Land Surface Temperature and Normalized Difference Vegetation Index products for monitoring drought in the southern Great Plains,USA**. International Journal of Remote Sensing,, 25(1): 61-72.