پژوهش های ژئومورفولوژی کمّی، سال دوازدهم، شماره ۱، تابستان ۱۴۰۲ صص. ۱۵۰-۱۵۲

تحلیل ژئوآنتروپوژنیک پوشش گیاهی ارتفاعات تالش، جلگهها و دشتهای پیرامون

سمیه سادات شاه زیدی* – استادیار، گروه جغرافیا، ژئومورفولوژی، دانشکده ادبیات و علوم انسانی، دانشگاه گیلان، رشت، ایران.

پذیرش مقاله: ۱۴۰۱/۱۰/۰۴ تائید نهایی: ۱۴۰۲/۰۳/۲۱

چکیدہ

پوشش گیاهی و نحوه توزیع، انتشار و پراکنش آن در عرصههای جغرافیایی و نسبتی که با فعالیتهای أنتروپوژنیک دارند، در تنظیم رابطه انسان با محیط بسیار ضروری و اثرگذار است. در این راستا، پوشش گیاهی و الگوهای فضایی و زمانی آن و روابط و نسبتی که با مؤلفههای فضای جغرافیایی و فعالیتهای أنتروپوژنیک وجود دارد در ارتفاعات تالش و جلگه ها و اراضی پیرامون مورد بررسی قرار گرفت. بدین منظور از محصول مربوط به شاخص پوشش گیاهی NDVI ماهوارههای ترا و آکوا به نام MOD13Q1 و MYD13Q1 در بازه زمانی ۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰ با قدرت تفکیک زمانی ۱۶ روزه مورد استفاده قرار گرفت. در مرحله بعدی تصاویر ماهوارههای ترا و اکوا با اپراتور میانگین ترکیب شد و به فرمتasc. تبدیل گردید. تمامی پروسه آماده سازی و تنظیم تصاویر با استفاده از زبان برنامه نویسی پایتون انجام شد. با استفاده از پایگاه داده تنظیم شده، تحلیل ژئواًنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی پیرامون در بازه های زمانی مختلف بلندمدت، سالانه، فصلی و ماهانه، انجام گرفت. هسته تحلیل در پژوهش حاضر مربوط به تحلیل توزیع جغرافیایی، حریم و تغییرات زمانی است. در بخش توزیع جغرافیایی، الگوهای توزیع ژئوبوتانیک دنبال شد در بخش آنالیز حریم، الگوهای حریم ۳۰، ۷ و ۲ کیلومتری عوارض و مراکز شهری، روستایی و زهکش های هیدرولوژیک اصلی دنبال گردید و در بخش تحلیل تغییرات زمانی، مدل مجموع قدر مطلق تغییرات یا انحرافات پوشش گیاهی به نام SAD پیکربندی و پیشنهاد شد و نتایج أن مورد تحلیل و بررسی قرار گرفت. در بخش تحلیل های ژئوبوتانیک، مؤلفههای ارتفاع، شیب، جهت شیب، تحدب سطح زمین فاصله از زهکش های اصلی مورد بررسی قرار گرفت. در نهایت دو مفهوم افت اُنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک پوشش گیاهی منطقه موردمطالعه تبیین و تحلیل شد و مقادیر أن به ترتیب معادل ۲/۰ و ۴/+ برأورد گردید.

واژگان كليدى: تحليل ژئوانتروپوژنيك، انتروپولوژى، بوتانى، ژئوبوتانى، كوەھاى تالش، ژئومورفولوژى ، پوشش گياھى.

E-mail: s.shahzeidi@guilan.ac.ir

مقدمه

اهمیت پوشش گیاهی خصوصاً جنگل ها در نواحی کوهستانی را نمی توان نادیده گرفت. جنگل ها و سایر گیاهان محیط مناسبی برای بسیاری از گونه های جانوری و گیاهی دیگر فراهم می آورند و باعث افزایش توان تولید اکوسیستم ها می شوند. پوشش های گیاهی به صورت منطقه ای و محلی بر مؤلفههای میکرواقلیم اثر گذاشته و همچنین باعث کنترل فرسایش خاک می شوند (ژیائومی جین و همکاران٬ ۲۰۰۹٬). اقتصاد جوامع محلی و میلیون ها انسانی که در حاشیه نواحی کوهستانی زندگی می کنند بسته به جنگل ها و گیاهانی است که در آن مناطق رشد و گسترش یافتهاند. پوشش گیاهی همچنین بهصورت مؤثر از مردم ساکن این نواحی در برابر مخاطرات محیطی همچون ریزش سنگ، زمین لغزش، جریان واریزه ای و سیلاب ها محافظت می کنند (برنگ و همکاران٬ ، ۲۰۰۱). بنابراین، توزیع و الگوی رشد و گسترش پوشش گیاهی، با احتساب فاکتورهای مؤثر در این نواحی، دارای اهمیت بوده و توسط بسیاری از محققین و پژوهشگران موردمطالعه قرارگرفته است (ویسر و همکاران^۳ ، ۱۹۸۶؛ الیور و وبستر^۴ ،۱۹۸۶؛ استفنسون^۵ ،۱۹۹۰؛ تورنر و همکاران^۶ ،۱۹۹۲ ؛ هنبری^۷ ،۱۹۹۳؛ بای و همکاران^ ۲۰۰۴،) . ارتفاع، جهت و شیب سطح زمین سه فاکتور توپوگرافیکی مهم و تأثیرگذار در توزیع و الگوی استقرار و گسترش پوشش گیاهی در نواحی کوهستانی است که مستقیماً بر پوشش گیاهی این نواحی اثر میگذارد (هوانگ،۲۰۰۲). از بین این سه عامل، ارتفاع نقش بسیار مهمی دارد (لیک و گرابر ^{۱۰}، ۱۹۷۴؛ بوسینگ و همکاران ۱۹۹۳،۱۱) زیرا به عنوان یک عامل کنترلکننده بارش و دما به صورت مستقیم و غیرمستقیم بر پوشش های گیاهی نواحی کوهستانی و اراضی مجاور اثر می گذارد. ارتفاع به همراه جهت شیب و میزان شیب سطوح توپوگرافیکی زمین، تعیین کننده و کنترل کننده میکرو اقلیم است و نوسانات میکرو اقلیم بر توزیع مکانی و الگوهای رشد و گسترش یوشش گیاهی تأثیر خواهد داشت (گیگر^{۱۲} ،۱۹۶۶ ؛ دی و مانک^{۱۳} ،۱۹۷۴؛ جانسون^{۱۴} ،۱۹۸۱؛ مارکس و هارکومب^{۱۵} ،۱۹۸۱؛ آلن و پیت ۰٬۱۹۹۰؛ بوستینگ و همکاران ، ۱۹۹۳). یکی از ابزارهای مؤثر در مطالعه توزیع فضایی پوشش گیاهی، تکنولوژی و ابزارهای سنجش از دور است. این علم در ارزیابیهای بزرگ مقیاس و جهانی پوشش گیاهی و نوسانات و توزیع جغرافیایی آن، مورداستفاده قرار میگیرد. یکی از شاخصهایی که برای مطالعه پوشش گیاهی سطح زمین در حوزه سنجش از دور مورداستفاده قرار میگیرد، شاخص پوشش گیاهی تفاضلی نرمال شده یا NDVI است. سازمان هوا- فضای آمریکا، بر اساس تصاویر ماهواره های ترا (Terra) و آکوا (Aqua) که سنسور مادیس (MODIS) را حمل می کنند شاخص پوشش گیاهی NDVI و EVI را استخراج و در اختیار محققین قرار می دهد. (دفریز و همکاران^{۱۷} ،۱۹۹۵؛ چن و براتزرت^۸ ،۱۹۹۸؛ لاولند و همکاران ^۱۹ ،۱۹۹۹، ۲۰۰۰؛ فریدل و همکاران ^{۲۰} ، ۲۰۰۲).

- ². Brang et al
- ^{3.} Weiser et al
- ^{4.} Oliver and Webster
- ⁵. Stephenson
- ^{6.} Turner et al
- ⁷. Henebry
- ⁸. Bai et al
- ^{9.} Huang
- ^{10.} Leak and Graber
- ^{11.} Busing et al
- ^{12.} Gelger
- ^{13.} Day and Monk
 ^{14.} Johnson
- Marks and Harcombe
- ¹⁶. Allen and Peet
- ¹⁷. Defries et al
- ¹⁸. Chen and Brutsaert
- ¹⁹. Loveland et at
- ^{20.} Fridl et at,

¹. Xiaomei Jin et al

در پژوهش های داخلی منتظری و کفایت مطلق (۱۳۹۷) به واکاوی میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایهٔ NDVI پرداختند. یافتهها نشان داد پوشش گیاهی ایران در بازهٔ ۵ تا ۱۹ دیماه کمینه است و حدود ۸ درصد گسترهٔ ایران را میپوشاند؛ در حالی که در بازهٔ ۲۶ فروردین تا ۱۱ اردیبهشت بیشینه است و ۳۰ درصد ایران را دربرمی گیرد.کفایت مطلق و مسعودیان (۱۳۹۶) روند تغییرات نمایه NDVI ایران در کمربندهای ارتفاعی را بر اساس داده های ماهواره ای مادیس و مسعودیان (۱۳۹۶) روند تغییرات نمایه NDVI ایران در کمربندهای ارتفاعی را بر اساس داده های ماهواره ای مادیس بررسی کردند. بررسی آنها نشان می دهد همه کمربندهای ارتفاع دارای روند مثبت یا بدون روند بوده و هیچ طبقه ارتفاعی را بر رساس داده های ماهواره ای مادیس بررسی کردند. بررسی آنها نشان می دهد همه کمربندهای ارتفاع دارای روند مثبت یا بدون روند بوده و هیچ طبقه ارتفاعی روند منفی نشان نمی دهد. کفایت مطلق و همکاران (۱۳۹۴) میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایه ی روند منفی نشان نمی دهد. کفایت مطلق و همکاران (۱۳۹۴) میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایه ی روند منفی نشان نمی دهد. کفایت مطلق و همکاران (۱۳۹۴) میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایه ی بروس گیاهی ایران به کمک نمایه ی روند منفی نشان نمی دهد. کفایت مطلق و همکاران (۱۳۹۴) میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایه ی پوشش گیاهی تنک می باشد. کفایت مطلق و معنوی (۱۴۰۱) به واکاوی پیوند پوشش گیاهی و بارش در ایران با استفاده پوشش گیاهی تنک می باشد. کفایت مطلق و معنوی (۱۴۰۱) به واکاوی پیوند پوشش گیاهی و بارش در ایران با استفاده از محصولات ماهواره مادیس پرداختند نتایج آن ها نشان می دهد که در دو دهه- اخیر بدلیل افزایش بارندگی، گستره از محصولات ماهواره مادیس پرداختند نتایج آن ها نشان می دهد که در دو دهه- اخیر بدلیل افزایش بارندگی، گستره از محصولات ماهواره مادیس پرداختند نتایج آن ها نشان می دهد که در دو دهه- اخیر بدلیل افزایش بارندگی، گستره پوشش گیاهی ایران افزوده شده است.

در گروهی از مطالعات پایش مکانی و زمانی پوشش گیاهی با استفاده از داده های NDVI ماهواره های ترا و آکوا مورد استفاده قرار گرفته است (داس^۱، ۲۰۲۱؛ روی^۲، ۲۰۲۱؛ با و همکاران^۳، ۲۰۲۲)، در مطالعات دیگری (توهامی^۴ و همکاران، ۲۰۲۱؛ احمد^م، ۲۰۲۰) بر روی فنولوژی گیاهی و سیکلهای رویش گیاهی با استفاده از محصول NDVI و EVI ماهوارههای ترا و آکوا متمرکز شده اند. برخی دیگر از مطالعات به بررسی ارتباط بین خشکسالی، مولفه های اقلیمی و عومل آنتروپوژنیک با میزان و درجه سبزینگی و کلروفیل گیاهی با استفاده از مشتقات تصاویر ماهواره ای مادیس پرداخته اند (هی و همکاران^{*}، ۲۰۱۸؛ ژی و همکاران^۲، ۲۰۲۱؛ وانگ و همکاران^۲، ۲۰۱۸؛ لین و همکاران^{*}، ۲۰۲۲). با توجه به پیشینه مطالعاتی مورد بررسی، محققین بسیاری به بررسی و تحلیل روابط مکانی – زمانی بین الگوهای استقرار پوشش گیاهی و شرایط محیطی پرداخته اند خصوصاً روابط همبستگی که بین این الگوها و فاکتورهای اقلیمی و توپوگرافیکی وجود دارد (پیائو و همکاران، ۲۰۱۲^۳؛ نلسون و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۷؛ بیترزیز و گیلبرت^{۲۱}، ۲۰۰۹؛ سوازا و همکاران^۳، ۲۰۱۰، بن زیو و شرایط محیطی پرداخته اند خصوصاً روابط همبستگی که بین این الگوها و فاکتورهای اقلیمی و توپوگرافیکی وجود دارد (پیائو و همکاران، ۲۰۱۲^۳؛ نلسون و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۷؛ بیترزیز و گیلبرت^{۲۱}، ۲۰۰۹؛ سوازا و همکاران^۳، ۲۰۰۱، بن زیو و محکاران^{۴۱}، ۲۰۶۰؛ لی و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۱، چمیلو همکاران^۹، ۲۰۰۶؛ روحانی و همکاران^۳، ۲۰۰۱؛ بن زیو و محکاران^{۲۱}، ۲۰۱۰^۲؛ لی و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۱، پیلو معکاران^۹، ۲۰۰۶؛ روحانی و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۱؛ بن زیو و محکاران^{۲۱}، ۲۰۱۲، زانگ و همکاران^{۱۱}، ۲۰۰۱، به طور کلی مطالعات اصلی که در این حوزه انجام گرفته را میتوان به دو گروه محکاران، ۲۰۰۰) و گروه دوم که بیشتر به تغییرات فنولوژیک مانند سیکل های فنولوژیک، دوره های راند و دروز و و مکاران، ۲۰۰۱؛ و مکره و سکاران

- ^{1.} Das
- ^{2.} Roy
- ^{3.} Ba el al
- 4. Touhami et al
- ^{5.} Ahmed
- 6. He et al
- 7. Xie et al
- 8. Wang et al
- 9. Lin
- ^{10.} Piao et al
- ^{11.} Nelson et al
- ¹². Beatriz and Gilabert
- ¹³. Souza et al
- 14. Ben-Zeev et al
- ¹⁵. Li et al
- 16. Chamaille et al
- ¹⁷. Rowhani et al
- 18. Chang et al
- 19. Zhang et al

تمرکز داشته اند (ایورسن و همکاران^۱، ۲۰۰۹؛ چانگ و همکاران، ۲۰۱۱؛ مولین و همکاران ^۲۹۹۷؛ اتزبرگر^۳، ۲۰۱۱؛ کریمینس و همکاران^۴، ۲۰۱۰؛ پیائو و همکاران، ۲۰۱۲)؛ که البته با توجه به طبقه بندی فوقالذکر مطالعه حاضر را میتوان های گیاهی توجه کمتری شده است. بااین حال برخی مطالعاتی به الگوهای قائم و یا عمودی توزیع و گسترش پوشش های گیاهی توجه کمتری شده است. بااین حال برخی مطالعات در یکی دو دهه اخیر به توزیع فضایی پوشش های گیاهی و متغیرهای محیطی مؤثر بر استقرار و گسترش پوشش های گیاهی در فضاهای جغرافیایی پرداخته اند (پیندا و همکاران ^۹، ۲۰۱۰؛ پروپاستین^۶، ۲۰۱۲؛ گائو و همکاران^۷، ۲۰۱۲؛ ژائو و همکاران ^۸، ۲۰۱۰؛ نلسون و همکاران^۴، ۲۰۰۷؛ پروپاستین^{۱۰} م ۲۰۱۲). با توجه به پیشینه مطالعاتی و توجه کمتری که به الگوهای توزیع پوشش گیاهی در فضاهای جغرافیایی پرداخته اند (پیندا و همکاران مؤلفههای قائم شده است، در این پژوهش در گام نخست با یک رویکرد ژئوبوتانیک به بررسی الگوهای افقی و قائم توزیع، انتشار و پراکنش پوشش گیاهی در واحد کوهستانی تالش و اراضی مجاور پرداخته شده و در گام دوم تأثیر و ارتباط فعالیت انتشار و پراکنش پوشش گیاهی در واحد کوهستانی تالش و اراضی مجاور پرداخته شده و در گام دو را راباط فعالیت مای آنتروپوژنیک با نتایج بخش نخست، بررسی مقایسه و تحلیل شده است. شاید بتوان مهمترین جنبه نوآوری در پژوهش حاضر را در ساختار ترکیبی و تلفیقی و میان–رشته ای بودن آن برشمرد. ساختاری که با ترکیب افق های مختلف و با استفاده از خلق واژگان جدید بر گسترش فضای علمی نظم علمی ژئومرفولوژی گام برداشته شده است.

مبانی نظری پژوهش

پژوهش حاضر یک پژوهش میان رشته ای و ترکیبی در حوزه های علمی جغرافیای گیاهی، ژئومرفولوژی و آنتروپولوژی است. از ترکیب حوزه معنایی و نظم علمی جغرافیا و گیاه شناسی واژه ژئوبوتانی (معادل جغرافیای گیاهی) مستخرج و استفاده شد. در ضمن از ترکیب نظم علمی ژئومرفولوژی و آنتروپولوژی واژه ژئوآنتروپولوژی مستخرج شده و در این پژوهش مورداستفاده قرارگرفته است و نهایتا تحلیل های ژئوبوتانیک و ژئوآنتروپولوژیک پوشش گیاهی ارتفاعات تالش و اراضی مجاور دنبال شده است. شکل (۱) به صورت گرافیکی فضای نظری میان رشته ای پژوهش حاضر را نمایندگی می کند.



- ¹. Iversen et al
- ². Moulin et al
- ^{3.} Atzberger
- ⁴. Crimmins
- ⁵. Pineda et al
 ⁶. Propastin
- ⁷. Gao et al
- ⁸. Zhao et al
- ⁹. Nilson et al
- ¹⁰. Propastin

أنتروپولوژی (Anthropology)

آنتروپولوژی بخشی از علوم انسانی است و علم گسترده در خصوص توضیح ابعاد مرتبط با انسان و فعالیت های انسان است که حوزه گستردهای از فرهنگ تا تاریخ تکامل انسان را در برمی گیرد (فرهنگستان زبان و ادب فارسی) و ریشههای آن در علوم طبیعی و علوم اجتماعی است (وولف^۱، ۱۹۹۴).

بوتانی (Botany)

واژه بوتانی که به نام گیاه شناسی و یا زیست شناسی گیاهی نیز شناخته می شود، علم مطالعه گیاهان بوده و بهنوعی شاخه ای از علم زیست شناسی محسوب می گردد (براسلتون^۲، ۲۰۱۳).

ژئو–آنتروپولوژی (Geo-anthropology)

ژئوانتروپولوژی مفهومی میان رشته ای و ترکیبی از علم ژئومرفولوژی و اَنتروپولوژی است. در این فضای نظری، ارتباط فعالیت های با منشأ انسانی با فرم و فرایندهای ژئومرفولوژیکی در یک بستر جغرافیایی مدنظر قرار می گیرد.

ژئوبوتانی (Geobotany)

ژئوبوتانی مفهومی میان رشته ای و تلفیقی از مفاهیم ژئومرفولوژیکی و علم گیاه شناسی است. ژئوبوتانی در فرهنگ اصطلاحات علمی آکسفورد معادل جغرافیایی گیاهی در نظر گرفتهشده است که علمی است که در ارتباط با پوشش گیاهی سطح زمین و الگوی پراکنش و انتشار و توزیع گونهها و پوشش های گیاهی در عرصه های جغرافیایی فعالیت می کند. واژه ژئوبوتانی را بار اول یک متخصص آلمانی در زمینه جغرافیای گیاهی پیشنهاد کرد.

شاخص پوشش گیاهی تفاضلی نرمال شده (NDVI)

شاخص NDVI شاخصی است که از اندازه گیری انعکاس در بخش طول موج قرمز و مادون قرمز طیف الکترومغناطیسی به دست می آید که قادر به توصیف مقدار نسبی بیوماس تودههای زنده گیاهی است (دیرینگ ، ۱۹۷۸). این شاخص نمایهای از فعالیتهای فتوسنتزیک گیاهی بوده و به طور گسترده در ارزیابی فنولوژی گیاهی و برآورد الگوهای رشد گیاهی در چشم اندازهای طبیعی و انسانی و همچنین نرخ تولید اولیه اکوسیستم های گیاهی مورداستفاده قرار می گیرد (سلرز ، ۱۹۸۵؛ تاکر و سلرز ، ۱۹۸۶). شاخص NDVI برای ارزیابی کمی رشد و گسترش پوشش گیاهی طراحی شده است، مقادیر ۱۹۸۵ بالاتر NDVI با پوشش و تراکم بیشتر پوشش گیاهی مرتبط است و مقادیر کمتر NDVI مربوط به نواحی بدون پوشش گیاهی و یا با پوشش و تراکم بیشتر پوشش گیاهی مرتبط است و مقادیر کمتر NDVI مربوط به نواحی بدون پوشش گیاهی و یا با پوشش کمتر است. مقدار ۰ و کمتر در شاخص NDVI معرف صخره ها و نواحی عاری از پوشش گیاهی می باشند. عمدتاً مطالعاتی که بر روی شاخص NDVI صورت گرفته به صورت دوبعدی و افقی انجام شده و به دنبال الگوها، نوسانات و تغییرات افقی NDVI در چشم اندازهای کوهستانی و مجاور ارتفاعات بوده است (فرانکلین ، ۱۹۹۵ گویسان و زیمرمن ، ۲۰۰۰؛ هانسن و همکاران ، ۲۰۰۰؛ میلر و همکاران ، ۲۰۰۴؛ لوکینگبیل و اربن ، ۲۰۰۵). شاخص پوشش گیاهی تفاضلی نرمال شده، یک تبدیل نرمال شده از نسبت تفاضل و مجموع باند مادون قرمز نزدیک و باند قرمز انعکاسی است. این شاخص به گونهای طراحی شده که شاخص پوشش گیاهی NDVI در بازهٔ ۱- تا ۱+ قرار می قرمز انعکاسی است. این شاخص به گونهای طراحی شده که شاخص پوشش گیاهی اسان مادون قرمز نزدیک و باند

¹. Wolf

². Braselton

$$NDVI = \frac{NIR - Red}{NIR + Red} \tag{(1)}$$

مواد و روش ها

محدود موردپژوهش شامل ارتفاعات تالش و اراضی اطراف در بین طول جغرافیایی ^۹۷[°] و '۵۹ و '۵۳ تا ۵^{°°} و '۱۶ و "۶۰ شرقی قرارگرفته است. شرقی قرارگرفته و از لحاظ عرض جغرافیایی بین ^۹۶۳ و '۳۲ و "۳۲ تا ^۹۸۳ و '۳۱ و "۳۷ عرض شمالی قرارگرفته است. واحد ناهموار تالش از شرق به واحد البرز و از غرب به ارتفاعات آذربایجان منتهی می شود. این ارتفاعات از شمال و شمال غربی به دریای خزر و از جنوب به دره طالقان و سفیدرود ختم می گردد. موقعیت منطقه مطالعاتی در شکل ۲ نشان داده شده است.



شکل ۲: محدوده مورد مطالعه

مراحل کلی پژوهش در شکل (۳) در غالب نمودار نمایش داده شده است. همان طور که در شکل مشاهده می شود، بعد از مرور پیشینه مطالعاتی، پایگاه داده مکانی موردنیاز تهیه و تنظیم گردید. تنظیم پایگاه داده مکانی در دو محور شامل پایگاه داده برداری و پایگاه داده رستری انجام شد. در بخش دادههای برداری، لایهها نقاط شهری و روستایی، لایهها و عوارض جغرافیایی مربوط به فعالیتهای انسانی برای استفاده در دو بخش کارتوگرافی و تحلیل تنظیم و آماده سازی شد. داده های برداری، لایها نقاط شهری و روستایی، لایهها و عوارض رستری شامل مدل رقومی ارتفاعی (DEM) و تصاویر ماهوارهای است. در این پژوهش از دادههای رقومی ارتفاعی منتشر منده توستری شامل مدل رقومی ارتفاعی (DEM) و تصاویر ماهوارهای است. در این پژوهش از دادههای رقومی ارتفاعی منتشر مه ماهوارهٔ گلام مقرار مان مدل رقومی ارتفاعی منتشر مه ماهوارهای است. در این پژوهش از دادههای رقومی ارتفاعی منتشر ماهوارهٔ کار کرد ۲۳ متر، استفاده شد. این دادههای رقومی ارتفاعی منتشر ماهوارهٔ کاری موسل آژانس فضایی ژاپن در ماه می و اکتبر ۲۰۱۵ با رزولوشن افقی حدود ۲۳ متر، استفاده شد. این دادهها از تصاویر ماهوارهٔ کلام م مابوط به شاخص پوشش گیاهی المای ماهواره مای توای منه و جهت شیب از مدل رقومی ارتفاعی منتش محصول مربوط به شاخص پوشش گیاهی NDVI ماهوارههای ترا و آکوا به نام MOD13Q1 و MOD13Q1 در بازه ماموارهٔ کار ۳۲ تا ۲۰۲۰ تا قدرت تفکیک زمانی ۶۲ روزه مورداستفاده قرار گرفت. دادههای فوق از سایت رسمی Nasa زمانی که مربوط به ساخص پوشش گیاهی NDVI ماهوارههای ترا و آکوا به نام NOVI تا ۲۰۲۰ ترای را ماهوارههای ترا و آکوا دانلود در فرمت (hdf) دانلود شد. مجموعاً ۲۰۸ تصویر از منطقه به صورت مجزا برای هر یک از ماهوارههای ترا و آکوا دانلود در فرمت (mds) در موس (hdf) داموارهای ترا و آکوا با ایرات رسمی Row (مالهاتی که مربوط به سین تصاویر ماهوارههای ترا و آکوا بود، دانلود و در فرمت (hdf) در مرحله ماهوارههای ترا و آکوا بود، دانلود و در فرمت (hdf) در در مرحله امالعاتی که مربوط به سین تصاویر مادیس ماهوارههای ترا و آکوا بود، دانلود و در فرمت (hdf) در در مرحله امالعاتی که مربوط به سین تصاویر مادیس ماهوارههای ترا و آکوا بود، دانلود و در فرمت (hdf) در مرصاوی انجام شد. در مرحله بعدی تصاویر ماهوارههای ترا و آکوا بود انجام شد.



شکل ۳ : فرآیند پژوهش

بعد از آمادهسازی دادههای مربوط به پوشش گیاهی، دادههای توپوگرافیک و هیدرولوژیک و دادههای مربوط به فعالیتهای انسانی (موقعیت مراکز سکونتگاهی شهری و روستایی و حریم جغرافیایی)، تحلیل ژئوبوتانیک و ژئوآنتروپوژنیک پوشش گیاهی در بستر تحلیلهای توزیع جغرافیایی، حریم و تغییرات زمانی پوشش گیاهی دنبال شد.

شيب (Terrain Aspect) و جهت شيب زمين (Terrain Slope)

برای محاسبه شیب از پنجره متحرک با ابعاد ۳ در ۳ سلول استفاده شد. (شکل۴). شیب در جهت ستونی و سطری از روابط ۲و۲ م ۲و۲ با استفاده از الگوریتم پیشنهادی آنوین به ترتیب محاسبه شد (آنوین، ۱۹۸۱).

Z ₅	Z ₂	Z ₆
Z ₁	Z _o	Z ₃
Z ₈	Z ₄	Z ₇

شکل ۴: پنجره متحرک ۳ در ۳ پیکسلی برای محاسبات شیب، جهت شیب زمین

$$Slope_{we} = \frac{(Z_7 + \sqrt{2}Z_3 + Z_6) - (Z_8 + \sqrt{2}Z_1 + Z_5)}{(4 + 2\sqrt{2}) \times d}$$
(۲)

$$Slope_{sn} = \frac{(Z_6 + \sqrt{2}Z_2 + Z_5) - (Z_7 + \sqrt{2}Z_4 + Z_8)}{(4 + 2\sqrt{2}) \times d}$$
(۳)

شیب در جهت ستونی (Slope_{we}) و در جهت سطری (Slope_{sn})، بر اساس روابط۳ و ۲ محاسبه گردیده و سپس از تلفیق نتایج آن، لایه شیب نهایی بهدستآمده است (رابطه ۴). در روابط ۳ و ۲ منظور از d پیکسل سایز می باشد.

 $Slope = \tan \alpha = \sqrt{Slope_{row}^2 + Slope_{column}^2}$ (۴) رابطه (۴) به منظور محاسبه جهت شیب از رابطه (۵) (لی و همکاران، ۲۰۰۴) استفاده شده است. بعد از محاسبه شیب در جهات ستونی و سطری با استفاده از روابط۲ و۳ جهت شیب با استفاده از رابطه (۵) به دست آمد.

$$Aspect = \tan \beta = \frac{Slope_{we}}{Slope_{ns}}$$
 (۵) رابطه (۵)
منظور از α و β در روابط ۴ و ۵ به ترتیب زاویه عمودی شیب و زاویه افقی جهت شیب می باشد.

شاخص موقعیت توپوگرافیک (Topographic Position Index)

شاخص موقعیت توپوگرافیک یا TPI که ابتدا توسط گویسان و همکاران (گویسان و همکاران^۱، ۱۹۹۹) پیشنهاد شد بعدتر توسط ویس (۲۰۰۱) و جنیس (۲۰۰۶) ^۲توسعه داده شد. این شاخص ارتفاع هر سلول در مدل رقومی ارتفاعی را با میانگین هشت سلول مجاور در پنجره متحرک مقایسه می کند. مقادیر مثبت TPI نماینده نواحی محدب و برآمده و مقادیر منفی نماینده مناطق فرورفته و مقعر است (رئو و همکاران، ۲۰۱۳) ^۳. برای محاسبه شاخص TPI که معرف نواحی محدب و مقعر سطح زمین است، از اختلاف سلول مرکزی با سلول های همسایه بر اساس یک شعاع ۳ سلولی استفاده شد (گالنت و ویلسون^۴، ۲۰۰۰؛ ویس^۵، ۲۰۰۱). روابط ۶ و ۷ روش محاسبه TPI را در شبکه رستری مدل رقومی ارتفاعی نشان می دهد.

$$ar{Z} = rac{1}{n_R} \sum_{i \in R} Z_i$$
 رابطهٔ (۶)
در این رابطه $ar{Z}$ متو سط ارتفاع پیکسل ها در پنجره متحرک است. محاسبه $ar{Z}$ از طریق مجموع ارتفاع پیکسل ها یا
از پیکسل اول تا nام به طوری که n یک عدد صحیح بزرگتر از ۱ باشد تقسیم بر مجموع پیکسل ها یا n به دست می
آید.

$$TPI = Z_0 - Z \tag{Y}$$

که در این رابطه \overline{Z} متوسط ارتفاع سلول هایی که در مجاور سلول مرکزی پنجرهٔ متحرک قرار دارد، است. Z0 ارتفاع سلول مرکزی پنجرهٔ متحرک و TPI شاخص موقعیت توپوگرافیک است. سلول مرکزی پنجرهٔ متحرک و TPI شاخص موقعیت توپوگرافیک است. شکل (۵) مدل رقومی ارتفاعی و نقشه جهت شیب مربوط به ارتفاعات تالش را نشان میدهد. در شکل (۶) درجه شیب

زمین، جهت شیب، ارتفاع و شاخص موقعیت توپوگرافی نشان داده شده است.

- ^{3.} Reu et al
- 4. Gallant and Wilson
- 5. Weiss

^{1.} Guisan et al

^{2.} Weiss and Jenness



شکل ۵: مدل رقومی ارتفاعی (DEM) و جهت شیب زمین (Aspect)



شکل ۶: درجه شیب (Slope) و شاخص موقعیت توپوگرافیک (TPI)

بحث و يافتهها

الگوی پراکنش و تراکم پوشش گیاهی در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در بازه زمانی ۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰ موردبررسی قرار گرفت. در گام نخست الگوهای زمانی سالانه، فصلی و ماهانه موردبررسی قرارگرفته و نتایج بهصورت نقشههای پهنهای ارائه گردید.

تحلیل و بررسی الگوی نوسانات زمانی رویشی در ارتفاعات تالش و جلگهها و دشتهای پیرامون الگوی نوسانات زمانی در بازههای سالانه، ماهانه و فصلی موردبررسی قرار گرفت و نتایج بهصورت نقشههای پهنهبندی ارائه شد. الگوهای زمانی استخراجشده در این بخش، مبنای تحلیلهای بعدی نیز قرار گرفت. متوسط ماهانه شاخص پوشش گیاهی NDVI بر اساس دادههای ترکیبی ماهوارههای ترا و آکوا در دوره آماری ۲۰۰۳ – ۲۰۲۰ در اشکال ۷ تا ۱۲ نشان داده شده است. شکل ۷ متوسط ماهانه شاخص پوشش گیاهی در ماههای آپریل (فروردین) و می (اردیبهشت) را نشان میدهد. همان طور که در شکل مشاهده می شود، اختلاف مشخصی بین دامنههای شرقی و شمال شرقی ارتفاعات تالش با دامنههای غربی و جنوب غربی مشاهده می شود. نکته دیگر آنکه در محدوده جلگهای تالش (محدوده بین ارتفاعات تالش و دریای خزر شامل اراضی واقع در شمال و شرق رشته کوههای تالش) جایی که فعالیتهای انسانی غلبه دارد، در این ماهها شاخص پوشش گیاهی به شدت با افت روبه رو می شود. مورد دیگر آنکه در امتداد درههای جناح شرقی و رو به دریای خزر، پوشش گیاهی به سمت بالا دست پیشروی ملموس داشته است. الگوی پوشش گیاهی در ماههای فروردین و اردیبهشت تقریباً مشابه است اما در ماه اردیبهشت تراکم پوشش گیاهی به طور محسوسی افزایش می یابد (شکل ۷).



شکل ۷: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه آپریل (فروردین) و می (اردیبهشت) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۲)

در شکل ۸ متوسط درجه سبزینگی گیاهی با استفاده از شاخص پوشش گیاهی NDVI در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در ماههای خرداد و تیر، نشان دادهشده است. همان طور که در این اشکال مشاهده می شود، غلظت پوشش گیاهی در اراضی جلگهای به طور محسوس افزایش می یابد و همچنین تراکم گیاهی در ارتفاعات دامنه شرقی تالش به سمت نواحی مرتفع تر پیشروی محسوس نشان می دهد. این پیشروی در محور درههای اسالم به سمت خلخال، تالش و دره لیسار مشهود تر است.



شکل ۸: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه جون (خرداد) و جولای (تیر) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۲)

در شکل ۹ متوسط ماهانه شاخص پوشش گیاهی محدوده مطالعاتی در ماههای مرداد و شهریور نشان دادهشده است. همان طور که در شکل مشخص است، منطقه جلگه ساحلی تالش، شاخص پوشش گیاهی به نسبت دو ماه پیشین، افت نشان می دهد، منطقه کوهستانی در دامنه های شرقی تالش نیز کاهش شاخص پوشش گیاهی NDVI خصوصاً در ماه شهریور مشهود است.



شکل ۹: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه آگوست (مرداد) و سپتامبر (شهریور) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۴)

همان طور که در اشکال ۱۰ تا ۱۲ مشاهده می شود، افت شاخص پوشش گیاهی از ماه آبان تا بهمن به طور محسوس از ارتفاعات به سمت نواحی کم ارتفاع، مشاهده می شود. در ماه اسفند مجدداً از اراضی کم ارتفاع به سمت نواحی مرتفع افزایش تراکم پوشش گیاهی نمایان می شود.



شکل ۱۰: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه اکتبر (مهر) و نوامبر (آبان) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۴)



شکل ۱۱: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه دسامبر (آذر) و ژانویه (دی) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰)

همان طور که در شکل ۱۲ مشاهده می شود، ماه بهمن تراکم و غلظت پوشش گیاهی در محدوده ارتفاعات تالش و دشتها و جلگههای اطراف به طور محسوس در حضیض قرار گرفته و کمترین مقدار در کل ماههای سال را نمایندگی می کند.



شکل ۱۲: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI در ماه فوریه (بهمن) و مارچ (اسفند) متوسط ترا و آکوا در کل دوره آماری (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۲)

متوسط فصلی شاخص پوشش گیاهی در ارتفاعات تالش و جلگهها و اراضی پیرامون در دوره زمانی ۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰ نیز موردبررسی قرار گرفت. با توجه به الگوی رویشی فصلی، فصل تابستان بالاترین تراکم NDVI را در محدوده جلگهای و کوهستانی نشان میدهد. کمترین تراکم رویشی بر اساس شاخص پوشش گیاهی مربوط به فصل زمستان است. فصل بهار در مقایسه با فصل پائیز تراکم و غلظت رویشی بالاتری را نشان میدهد. در فصل پائیز از نواحی مرتفع تالش شرقی به سمت ارتفاعات پائین تر غلظت سبزینگی (کلروفیل) کاهش مییابد.

متوسط شاخص پوشش گیاهی در محدوده مطالعاتی در بازههای سالانه در دوره آماری ۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰ تهیه شد و نشان داد نوسان سالانه پوشش گیاهی در مقایسه به دورههای زمانی ماهانه و فصلی کمتر است و الگوی تقریباً مشابهی در متوسط سالانه شاخص پوشش گیاهی NDVI در محدوده مطالعاتی مشاهده میشود. نکته دیگر آن که بین منطقه کوهپایهای و کوهستانی در دامنههای شمالی و شرقی تالش، با ناحیه جلگهای خزری، در مرز خط کنیک (خط شکست شیب ۱۵ درصد) اختلاف بارزی در نرخ شاخص پوشش گیاهی مشاهده میشود که این الگو در تمامی سالها تکرار میشود. نهایتاً الگوی بلندمدت پراکنش و توزیع پوشش گیاهی در ارتفاعات تالش و جلگهها و اراضی اطراف در بازه زمانی ۲۰۰۳ – شیب ۲۰۲۵ با سیکل زمانی ۱۶ روزه به دست آمد که نتایج در شکل ۱۳ نشان داده شده است. همان طور که در شکل ۳ مشاهده می شود، دامنه های شمالی، و شرقی تالش دارای اختلاف بسیار زیادی به نسبت دامنه های جنوبی و غربی می باشد. این اختلاف چیزی در حدود ۲۰/۰ تا ۲۰/۶ NDVI می باشد. در اراضی جلگه ای یعنی نواحی بین ارتفاعات تالش و مشاهده می شود، دامنه های شمالی، و شرقی تالش دارای اختلاف بسیار زیادی به نسبت دامنه های جنوبی و غربی می دریای خزر، به محض ورود به منطقه جلگه ای و با عبور از خط کنیک کوهستان یا همان خط شکست شیب ۱۵ درجه ای، به دریای خزر، به محض ورود به منطقه جلگه ای و با عبور از خط کنیک کوهستان یا همان خط شکست شیب ۱۵ درجه ای، دریای خزر، به محض ورود به منطقه جلگه ای و با عبور از خط کنیک کوهستان یا همان خط شکست شیب ۱۵ درجه ای، که در جهت ورود بادهای باران آور و مرطوب دریای خزر قرار دارند، در مسیر دره ها، پیشروی رطوبت به وضوح منجر به افزایش NDVI شده است.

متوسط بلندمدت کاهش تراکم شاخص پوشش گیاهی با عبور از خط شکست شیب ۱۵ درصد یا خط کنیک کوهستان را نشان میدهد. علاوه بر آن دامنههای شرقیتالش به سمت ارتفاعات با کاهش غلظت شاخص پوشش گیاهی مواجه می شود.



شکل ۱۳: نقشه رویشی متوسط شاخص NDVI متوسط کل دوره أماری (۲۰۰۳ - ۲۰۲۲) میانگین ترا و أکوا

تحليل ژئوبوتانيک ارتفاعات تالش

در تحلیل ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و جلگهها و اراضی پیرامونی به بررسی توزیع و انتشار و الگوهای پراکنش پوشش گیاهی در محدوده موردمطالعه پرداخته شد. در این راستا تحلیل ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی و جلگههای پیرامون بر اساس عامل ارتفاع، شیب و جهت شیب دنبال شد. در ادامه نتایج بهدست آمده از هر بخش ارائه شده و مورد بررسی و تحلیل قرار گرفته است.

بررسی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش بر مبنای عامل ژئومرفولوژیک ارتفاع

اولین رکن از تحلیل ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی حاشیهای مربوط به تحلیل ارتفاعی است. نتایج تحلیل ژئوبوتانیک ارتفاعی در اشکال ۱۴ و ۱۵ ارائه شده است. شکل ۱۴ نتایج تحلیل ژئوبوتانیک ارتفاع در بازه فصلی و ماهانه را نشان میدهد. همان طور که از این شکل برمیآید، افت کلی شاخص پوشش گیاهی از ارتفاع ۲۰۰ متری به سمت ارتفاعات بالا مشهود است. الگوی مذکور در تقریباً تمامی سالهای موردبررسی تکرار میشود. نکته قابل توجه در افزایش شاخص پوشش گیاهی تا ارتفاع ۲۰۰ متری است که در تمامی الگوهای سالانه و متوسط بلندمدت قابل مشاهده است. از ارتفاع ۲۵۰ متری است به بالا الگوی کاهش شاخص پوشش گیاهی با ارتفاع به صورت تقریباً یکنواخت تمایل به کاهش دارد که این الگو در تمامی دورههای زمانی بلند مدت، سالانه، فصلی و ماهانه مشهود است (اشکال ۱۴ و ۱۵۵). شکل ۱۵ الگوی توزیع ژئوبوتانیک فصلی و ماهانه در طبقات ارتفاعی منطقه را نشان میدهد. مشابه الگوهای پیشین تا ارتفاع ۲۰۰ متری، افزایش ارتفاع با افزایش شدید پوشش گیاهی همراه است و سپس با افت کلی همراه می گردد. نکته دیگر آنکه از ارتفاع ۲۰۰ متری به بالا به یکباره افت شدید دیگری در غلظت سبزینگی مشاهده میشود و بعد از ارتفاع ۱۳۵۰ متری، افزایش ارتفاع با افزایش با کاهش درجه سبزینگی همراه است و سپس با افت کلی همراه می گردد. نکته دیگر آنکه از ارتفاع ۲۰۰ متری به بالا به یکباره افت شدید دیگری در غلظت سبزینگی مشاهده می شود و بعد از ارتفاع ۱۳۵۰ متری، افزایش ارتفاع با افزایش با کاهش درجه سبزینگی همراه می شود (شکل ۱۴ و ۱۵).







شکل ۱۵: توزیع متوسط فصلی و ماهانه پوشش گیاهی در طبقات ارتفاعی در بازه زمانی مورد مطالعه (۲۰۰۳ – ۲۰۲۴) در ارتفاعات تالش بررسی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش بر مبنای عامل ژئومرفولوژیک شیب

رکن دوم تحلیل ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی مربوط به عامل شیب است. نتایج حاصل از تحلیل ژئوبوتانیک بر مبنای عامل فرمی شیب زمین در اشکال ۱۶ و ۱۷ در بازههای زمانی بلندمدت، سالانه، فصلی و ماهانه نمایش دادهشده است. الگوی مشخصی که تقریباً در همه بازههای زمانی مشابه و تکرار شده است، افزایش ملایم و همگن درجه سبزینگی از شیب ۲ درجه تا ۳۵ درجه است. بعد از آستانه شیب ۳۵ درجه، نوسانات درجه سبزینگی دچار اغتشاش می گردد و این آشفتگی تا شیبهای بالاتر ادامه می ابد. نکته دیگر افت شدید درجه سبزینگی در شیبهای کمتر از ۲ درجه است که این الگو نیز در تمامی دورههای زمانی مشابه و تکرارشونده است.



شکل ۱۶: توزیع متوسط فصلی و ماهانه پوشش گیاهی در طبقات ارتفاعی در بازه زمانی مورد مطالعه (۲۰۰۳ - ۲۰۰۳) در ارتفاعات تالش



شکل ۱۷: توزیع متوسط فصلی و ماهانه پوشش گیاهی در طبقات ارتفاعی در بازه زمانی مورد مطالعه (۲۰۰۳ - ۲۰۲۴) در ارتفاعات تالش

بررسی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش بر مبنای عامل ژئومرفولوژیک جهت شیب

رکن سوم تحلیل ژئوبوتانیک محدوده مورد پژوهش، مرتبط با جهت شیب سطح زمین است. نتایج بهدست آمده از این تحلیل در اشکال ۱۸ تا ۲۴ نشان داده شده است. توزیع درجه سبزینگی ارتفاعات تالش و جلگهها و اراضی اطراف در بازههای زمانی، بلندمدت، سالانه، فصلی و ماهانه موردبررسی قرار گرفت که نتایج در اشکال ۱۸ تا ۲۴ ارائه شده است. الگوی بلندمدت مطابق با شکل ۱۸ حکایت از غلظت سبزینگی بیشتر در جهات و دامنههای رو به شمال شرقی است که بیشترین درجه سبزینگی را در میانگین بلندمدت نشان میدهد. دقیقاً در جهت مخالف یعنی جهت رو به جنوب غربی، شرایط معکوس بوده و کمترین غلظت و درجه سبزینگی ملاحظه شد. به طورکلی نتایج تحلیل الگوی ژئوبوتانیک منطقه نشان میدهد که جهات شمال تا جنوب شرقی دارای درجه سبزینگی بالاتری از سایر جهات جغرافیایی می باشند.



شکل ۱۸: الگوی متوسط بلندمدت توزیع جهتی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در دوره آماری ۲۰۰۳ – ۲۰۲۰ شکل ۱۹ الگوی توزیع فصلی جهتی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی مجاور را در فصل بهار و تابستان نشان میدهد. همان طور از شکل برمی آید، در فصل بهار تمایل درجه سبزینگی به سمت جهات شمال تا شمال شرقی است ولی این الگو در فصل تابستان به جهت شمال شرق تا شرق منتقل می شود.



شکل ۱۹: الگوی متوسط فصلی توزیع جهتی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در فصول بهار و تابستان شکل ۲۰ نماینده متوسط توزیع فصلی جهتی ژئوبوتانی در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در فصول پائیز و زمستان است همان طور در شکل مشاهده می شود، غلظت جهتی سبزینگی تمایل به سمت شمال شرقی و شرق نشان میدهد و در فصل زمستان به طور محسوس گرایش به شرق پیدا می کند.



شکل ۲۰: الگوی متوسط فصلی توزیع جهتی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در فصول پائیز و زمستان اشکال ۲۱ تا ۲۴ نمایندهٔ متوسط توزیع ماهانه جهتی ژئوبوتانی در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور است. الگوی غالب ماهانه حکایت از افزایش غلظت سبزینگی در جهات شمال تا شرق و کاهش این مقدار در جهت جنوب غرب و غرب است. این الگو تقریباً در تمامی ماهها مشاهده می شود. در کل بیشینه جهتی غلظت سبزینگی را می توان جهت شمال شرقی و کمینه جهتی غلظت سبزینگی را می توان جهت جنوب غربی در نظر گرفت.



شکل ۲۴: الگوی متوسط ماهانه توزیع جهتی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش و اراضی مجاور در ماههای اکتبر، نوامبر و دسامبر

بررسی ژئوبوتانیک ارتفاعات تالش بر مبنای عامل ژئومرفولوژیک تحدب

رکن چهارم در تحلیل ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی، درجه تحدب و تقعر سطح زمین در ارتباط توزیع ژئوبوتانیک است. بر این اساس شاخص موقعیت توپوگرافیک یا TPI که نماینده درجه تحدب و تقعر سطح زمین است، مورداستفاده قرار گرفت و نتایج در اشکال ۲۵ و ۲۶ در بازههای زمانی متوسط بلندمدت دوره آماری، متوسط سالانه، فصلی و ماهانه تهیه و ترسیم شد. نکته قابل توجه در الگوی توزیع ژئوبوتانیک بر اساس نرخ تحدب و تقعر سطوح، آن است که تا تحدب ۵۰ درصد روند کاهش غلظت سبزینگی مشاهده می شود سپس از تحدب ۵۰ درصد تا ۸۰ درصد روند افزایش غالب شده و سپس از تحدب ۸۰ درصد به بعد با شیب تند، کاهش می یابد. الگوی کلی که در تغییرات NDVI بسته به نرخ تحدب مشاهده می گردد، کمترین نرخ NDVI در بیشترین تحدب و بیشترین نرخ NDVI در کمترین تحدب مشاهده می شود. این الگو تقریبا در تمامی سیکل های زمانی قابل مشاهده است.



شکل ۲۵: الگوی متوسط بلندت مدت و سالانه توزیع ژئوبوتانیک بر اساس مؤلفه تحدب و تقعر سطح زمین در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور

در شکل ۲۶ الگوی فصلی و ماهانه نشان داده شده است. مطابق با روند فوقالذکر، الگوی مشابهی در بازههای زمانی فصلی و ماهانه نیز مشاهده شد.



شکل ۲۶ : الگوی متوسط فصلی و ماهانه توزیع ژئوبوتانیک بر اساس مؤلفه تحدب و تقعر سطح زمین در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور

بررسی ژئوبوتانیک ار تفاعات تالش برمبنای عامل فاصله از زهکش های اصلی(رودخانهها و معابر هیدرولوژیکی اصلی)

در بخش تحلیلی دیگر، تحلیل ژئوبوتانیک در بستر تحلیل حریم جغرافیایی بر مبنای عامل فاصله از زهکش های اصلی انجام گرفت. نتایج این بخش در اشکال ۲۷ و ۲۸ نشان داده شده است. همان طور که در این اشکال مشاهده می شود تا حریم دو کیلومتری اطراف شبکه های زهکشی اصلی، غلظت سبزینگی بالا بوده و با شیب نسبتاً ملایمی کاهش می یابد. بعد از حریم ۲ کیلومتر تا فاصله ۳/۵ کیلومتری افت شدیدی با فاصله گرفتن از زهکش های اصلی رخ می دهد و بعد از آن مجدداً، درجه سبزینگی افزایش نشان می دهد.



شکل ۲۷: الگوی متوسط بلندمدت و سالانه توزیع ژئوبوتانیک بر اساس مؤلفه فاصله از شبکههای زهکشی اصلی در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور





شکل ۲۸: الگوی متوسط فصلی و ماهانه توزیع ژئوبوتانیک بر اساس مؤلفه فاصله از شبکههای زهکشی اصلی در ارتفاعات تالش و اراضی مجاور

تحلیل پوشش گیاهی در ارتباط با مؤلفههای ژئوآنتروپوژنیک در راستای تکمیل تحلیل ژئوآنتروپوژنیک پوشش گیاهی در منطقه مطالعاتی، در فاز اول، تحلیل حریم جغرافیایی عوارض سکونتگاههای انسانی در دو فرم شهری و روستایی مدنظر قرار گرفت. حریم ۳۰ کیلومتری مراکز شهری و حریم ۷ کیلومتری مراکز روستایی موردبررسی و تحلیل قرار گرفت که نتایج در اشکال ۲۹ و ۳۰ نشان داده شده است. لازم به ذکر است که این تحلیل نیز در بازههای زمانی بلند-مدت، سالانه، فصلی و ماهانه انجام گرفت.





شکل ۳۰: الگوی متوسط نوسانات فصلی و ماهانه درجه سبزینگی بر مبنای فاصله از مراکز شهری

به گونهای که از اشکال ۲۹ و ۳۰ برمی آید، تقریباً در همه الگوهای زمانی، با افزایش فاصله از مراکز شهری تا حریم ۱۰ کیلومتری افزایش نسبی درجه سبزینگی مشاهده می شود و بعد از آن تا حریم ۲۰ کیلومتری در ماهها و فصول گرم سال، افزایش و در ماههای و فصول سرد سال کاهش نسبی غالب می شود و نهایتاً از حریم ۲۰ تا ۳۰ کیلومتری تقریباً در همه دورههای زمانی کاهش نسبی حاکم می شود. در بخش بعدی، تحلیل حریم عوارض سکونتگاههای روستایی، در فاصله ۷ کیلومتری مورد بررسی قرار گرفت. نتایج در شکل ۳۱ و ۳۲ نشان داده شده است. الگوی تغییرات شاخص پوشش گیاهی در بازههای زمانی بلندمدت، سالانه، فصلی و ماهانه بررسی گردید. همان طور که از این اشکال برمی آید، در حریم دو کیلومتری اطراف مراکز روستایی افت قابل توجه از درجه سبزینگی مشاهده می شود. مجدداً تا حریم ۵ کیلومتری مقداری افزایش و سپس با کاهش روبه رو می شود این الگو تقریباً در تمامی دورههای زمانی مشاهده می شود. در نهایت از حریم ۶ کیلومتری به بعد نیز افزایش شدید درجه سبزینگی مشاهده می شود. مجدداً تا حریم ۵ کیلومتری مقداری کیلومتری به بعد نیز افزایش شدید درجه سبزینگی مشاهده می شود. محداً تا حریم ۵ کیلومتری مقداری







شکل ۳۳ الگوی متوسط نوسانات بلندمدت و سالانه درجه سبزینگی بر مبنای فاصله از مراکز روستایی در فاز پایانی تحلیلهای آنتروپوژنیک مدل مجموع تغییرات مطلق پوشش گیاهی، پیکربندی و ارائه شد. این مدل که مجموع تغییرات مطلق پوشش گیاهی را در بازههای زمانی مختلف برآورد می کند، از این طریق پویایی ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی را به تصویر کشیده و از این طریق تحولات ژئوآنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک را نمایان می سازد. این مدل با استفاده از رابطهٔ (۸) پیکربندی و نشان داده شده است. مدل پیشنهادی که به نام (SAD) ⁽یا مجموع انحرافات (تغییرات) مطلق پوشش گیاهی در بازه های زمانی مختلف نامیده شد، قابلیت بارز سازی تحولات ژئوآنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک را دارا است. رابطهٔ (۸)

بهطوری که در این رابطه، SAD مربوط به مجموع قدر مطلق انحرافات یا تغییرات پوشش گیاهی (V) در دورههای زمانی T T ام به نسبت دوره زمانی قبل یا T-1 ام است. مدل SAD برای محدوده مطالعاتی در بازههای زمانی ماهانه، فصلی و سالانه در نیمه شمالی و جنوبی به صورت مجزا تهیه و ترسیم شد که به ترتیب در اشکال ۳۳ و ۳۴ و اشکال ۳۵ و ۳۶ نشان داده شده است. شکل ۳۳ نتایج به دست آمده از مدل SAD در دوره های زمانی ماهانه و فصلی را نشان می دهد. طبق

¹. Sum of Absolute Deviation (SAD)

نتایج این بخش منطقه مطالعاتی در سه زون A,B,C بخش بندی شده است. در باند A مطابق با شکل ۳۳ در بازه ماهانه مقدار عددی SAD بسیار بالا است که این محدوده منطبق با نواحی مرتفع و بالای خط رویش جنگلی تالش است. منطقه B دارای مقدار عددی SAD پائین تر بوده و نکته قابل توجه در بالا بودن SAD در نواحی پیرامون شهرهای ناحیه خزری است. این الگو در بازه ماهانه مشخص تر و در بازه فصلی نیز با شدت کمتر مشاهده می شود.



شکل ۳۳: نتایج بهدست آمده از مدل SAD در دوره زمانی ماهانه و فصلی در نیمه شمالی منطقه مطالعاتی شکل ۳۴ الگوی مقادیر SAD در بازه سالانه در محدوده مطالعاتی را نشان میدهد. نکته قابل توجه در مورد این الگو آن است که تقریباً همه مناطق کوهستانی، کوهپایه ای و جلگه ای تالش و اراضی مجاور خصوصاً در نیمه شرقی تالش دارای مقادیر SAD بالا هستند به جز نواحی پیرامون شهرهای جلگه ای تالش در منطقه خزری.



شکل ۳۴: نتایج بهدست آمده از مدل SAD در دوره زمانی سالانه در نیمه شمالی منطقه مطالعاتی نتایج به دست آمده از مدل SAD مربوط به بخش جنوبی منطقهٔ مطالعاتی در اشکال ۳۵ و ۳۶ در بازههای زمانی ماهانه، فصلی و سالانه نشان داده شده است. همان طور که در شکل ملاحظه می شود، منطقه به سه بخش A,B و C تقسیم بندی شده است. در بخش A که منطبق با ارتفاعات و اراضی بالای خط رویش جنگلی است، مقادیر SAD بسیار بالا است و این الگو در هر سه بازه زمانی ماهانه، فصلی و سالانه قابل روئیت است. در باند B که مربوط به نواحی کم ارتفاع تر و

اراضی کوهپایهای و دامنههای کم ارتفاع تالش است، میزان SAD کاهش یافته و مجدداً در منطقه C که مربوط به اراضی پیرامون شهرهای جلگهای تالش است، مقادیر SAD افزایش قابل توجهی نشان میدهد.



شکل ۳۵: نتایج بهدستآمده از مدل SAD در دوره زمانی ماهانه و فصلی در نیمه جنوبی منطقه مطالعاتی شکل ۳۶ الگوی سالانه مقادیر SAD را نشان میدهد نکته قابل توجه در این شکل، بالا بودن SAD در محدوده تالاب انزلی علاوه بر اراضی پیرامون شهرها و اراضی کوهستانی تالش است.



شکل ۳۶: نتایج بهدستآمده از مدل SAD در دوره زمانی سالانه در نیمه جنوبی منطقه مطالعاتی

افت آنتروپوژنیک پوشش گیاهی که ناشی از فعالیتهای انسانی و کشاورزی و قطع جنگلها در ناحیه خزری و نواحی شرقی تالش است بهخوبی در شکل ۳۷ در یک نیمرخ عرضی از ارتفاعات تالش به سمت ناحیه خزری و جلگه گیلان نشان دادهشده است. در کنار افت آنتروپوژنیک، افت ژئوبوتانیک پوشش گیاهی نیز در پشت خطالرأس اصلی تالش بین نیمه غربی و شرقی تالش ملاحظه میشود.



شکل ۳۷: افت آنتروپوژنیک پوشش گیاهی در مقایسه با افت ژئوبوتانیک پوشش گیاهی در ارتفاعات تالش و اراضی و جلگههای پیرامون

نتيجه گيرى

تحلیل های پوشش گیاهی در دو محور اصلی ژئوبوتانیک و ژئوآنتروپوژنیک در ارتفاعات تالش و جلگه ها و اراضی پیرامون دنبال شد. هسته اصلى تحليل هاى پژوهش حاضر مربوط به توزيع جغرافيايي، تحليل حريم عوارض و تغييرات زماني است. بازه های زمانی موردبررسی در این پژوهش معطوف به بازه های بلندمدت (۲۰۰۳ تا ۲۰۲۰)، سالانه، فصلی و ماهانه است. در تمامی بازه های زمانی موردپژوهش، اختلاف بارزی بین دامنه های شرقی و غربی تالش مشاهده شد که دلیل اُن در تغذیه رطوبتی دریای خزر و هوای گرم و مرطوبی است که به سمت جناح شرقی تالش حرکت میکند. در بخش جلگهای به نسبت بخش کوهستانی و دامنهها، افت غالب شاخص پوشش گیاهی تحت تأثیر فعالیتهای أنتروپوژنیک و دخالتهای انسانی و تخریب جنگلها و تبدیل اراضی جنگلی به مزارع و کشتزار ها ایجادشده است. الگوی ماهانه حاکی از کمینه شاخص پوشش گیاهی در ماه بهمن است زیرا پوشش گیاهی خزاندار در این بخش فاقد سبزینه است و به دلیل سردی هوا و توقف دوره رویش، غلظت سبزینه در مینیمم قرارگرفته است. بالاترین درجه سبزینگی در ماههای خرداد و تیر مشاهده شد که با اوج دوره رویش و همچنین کشت و زرع ناحیه جلگهای خزری منطبق است. بهطورکلی فصل تابستان بالاترین درجه سبزینگی و فصل زمستان کمترین درجه سبزینگی را نشان می دهد که کاملاً با الگوی رشد گیاهی تطابق دارد. نکته قابل توجه در بررسی الگوهای رویشی، در افت قابل توجه درجه سبزینگی منطبق با خط کنیک کوهستان یا خط شکست شیب ۱۵ درصدی است. دلیل این موضوع کاملاً ریشه اُنتروپوژنیک دارد و بهمحض ورود از بخش کوهستان به بخش جلگه ای به دلیل امکان کشت و زرع و فعالیت های اُنتروپوژنیک، تخریب جنگل ها و پوشش گیاهی طبیعی منجر به افت أنتروپوژنیک پوشش گیاهی با عبور از این استانه محیطی می شود. در بخش تحلیل های ژئوبوتانیک تحلیل توزیع جغرافیایی و الگوی توزیع و انتشار و استقرار پوشش گیاهی بر اساس مؤلفههای فرم شناسی شیب، جهت شیب، ارتفاع و شاخص موقعیت تویوگرافیک یا TPI انجام گرفت.

تحلیل ژئوبوتانیک بر مبنای عامل ارتفاع افزایش غلظت سبزینگی تا ارتفاع ۲۰۰ متری را نشان داد که علت این موضوع در شرایط مساعد دما و رطوبت در ارتفاعات پائین و دهانه دره ها است جایی که تخریب آنتروپوژنیک به دلیل فاصله گرفت از بخش جلگه ای کاهشیافته است. بعد از ارتفاع ۲۰۰ متری تا ارتفاع ۱۳۵۰ متری تغییرات روند کلی کاهشی را دنبال می کند. دلیل این مسئله عدم توان نفوذ رطوبت در امتداد درهها و تخلیه بار رطوبتی در ارتفاعات پائین تر است که باعث می شود غلظت سبزینگی کاسته شود. علاوه بر این موضوع به سمت ارتفاعات بالاتر کاهش دما و رطوبت شرایط استقرار جنگلهایی که به شدت غلظت سبزینگی را بالا می برند، محدود می شود. بعد از ارتفاع ۱۳۵۰ به سمت طبقات ارتفاعی بالاتر شیب کاهش غلظت سبزینگی تقریباً بهصورت یکنواخت کاهشی میشود که دلیل اُن استقرار دوره های سرد و یخبندان زمستانه، استقرار پوشش برف زمستانه، کاهش نفوذ رطوبت است. نکته دیگر نزول شدید درجه سبزینگی از ارتفاع ۹۰۰ متر به بالا است که این موضوع مربوط به ماکزیمم ارتفاع رویش جنگلی است که عملاً با خروج از حد بالای جنگل ها و ورود به درختزارهای کم تراکم و علفزارهای مرتفع، حادث می شود. رکن دوم تحلیل ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی مربوط به عامل شیب بود، افزایش همگن غلظت سبزینگی از شیب ۲ درجه تا ۳۵ درجه مشاهده شد دلیل این موضوع در خروج از حوزه نفوذ و تخریب اُنتروپوژنیک پوشش گیاهی (بخش جلگه ای) است. نکته مهم افزایش انحراف معیار و نوسانات بالای شیب ۳۵ درجه است که دلیل آن پیچیدگی و بههمریختگی و تنوع بیشتر شرایط محیطی در ارتفاعات و اراضی با شیب بیش از ۳۵ درجه است. افت درجهٔ سبزینگی در شیب های کمتر از ۲ درجه با نواحی استقرار تأسیسات و کالبدهای شهری و روستایی، اراضی و همچنین نواحی ساحلی در ارتباط است. رکن سوم تحلیل ژئوبوتانیک محدوده موردپژوهش، مرتبط با جهت شیب سطح زمین بود. نتایج تحلیل ژئوبوتانیک مرتبط با عامل جهت شیب زمین نشان می دهد که جهات رو به شمال شرقی بالاترین غلظت سبزینگی را در الگوی بلندمدت نشان میدهد. دلیل این موضوع در جهت وزش بادهای بارانآور و جریان رطوبت دریای خزر تحت تأثیر بادهای مرکز پرفشار سیبری و جریانات هوای دریای خزر دانست که دقیقاً

با این جهت تقابل دارد و جهاتی که مخالف این جهت قرار دارند، یعنی جهت جنوب غربی کمترین غلظت سبزینگی را نشان می دهد. نکته دیگر در مورد توزیع فصلی درجه سبزینگی است که در فصل بهار تمایل درجه سبزینگی به سمت جهات شمال تا شمال شرقی است ولی این الگو در فصل تابستان به جهت شمال شرق تا شرق منتقل می شود. دلیل این مسئله را می توان به تغییر جهت باد های بارانزا و تغییرات الگوی تابشی و حرارتی خورشید و رژیم حرارتی و رطوبتی دریای خزر مرتبط دانست. رکن چهارم در تحلیل ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی، درجه تحدب و تقعر سطح زمین در ارتباط توزیع ژئوبوتانیک بود. بر این اساس شاخص موقعیت توپوگرافیک یا TPI که نماینده درجه تحدب و تقعر سطح زمین است، مورداستفاده قرار گرفت. در این ارتباط تا تحدب ۵۰ درصد روند کاهش غلظت سبزینگی مشاهده می شود که دلیل آن خروج از نواحی جلگه ای خزری و همچنین فاصله گرفتن از پوشش گیاهی کناری و حاشیهای معابر هیدرولوژیکی و دره ها و شیارها است. از تحدب ۵۰ درصد تا ۸۰ درصد روند مجدداً افزایشی می شود که ورود به کوهپایه ها و تپه ها و ارتفاعات را نشان می دهد جایی که از محدوده تحت تأثیر فعالیت ها آنتروپوژنیک در امان مانده و جنگل ها در این نواحی مستقرشدهاند. نهایتاً از تحدب ۸۰ درصد به بالا که شامل نواحی مرتفع، سنگلاخی، کوهستانی و بدون پوشش خاک هستند، افت قابل توجه غلظت سبزینگی حاکم می شود. در بخش تحلیل حریم جغرافیایی، تحلیل فاصله از زهکش های اصلی انجام گرفت. نتایج از بالا بودن غلظت سبزینگی در حریم ۲ کیلومتری شبکه های زهکشی حکایت دارد که به دلیل شرایط تغذیه رطوبت و استقرار گیاهان آبدوست در این نواحی و همچنین خاک حاصلخیز این نواحی، این وضعیت ایجادشده است. بعد از حریم ۲ کیلومتری تا ۳/۵ کیلومتری افت شدیدی با فاصله گرفتن از زهکش های اصلی رخداده که دلیل آن در دوری از نواحی مناسب رویش به لحاظ دسترسی آبی، خاک حاصلخیز و قابل رویش و ورود به نواحی سنگلاخی و صخرهای اطراف دره و شبکه های خطالقعری دانست. بعد از حریم ۳/۵ کیلومتری مجدداً با ورود به علفزارهای مرتفع و ییلاقی با افزایش غلظت سبزینگی مواجه می شویم. در راستای تکمیل تحلیل ژئوآنتروپوژنیک پوشش گیاهی در منطقه مطالعاتی، در فاز اول، تحلیل حریم جغرافیایی عوارض سکونتگاههای انسانی در دو فرم شهری و روستایی مدنظر قرار گرفت. حریم ۳۰ کیلومتری مراکز شهری و حریم ۷ کیلومتری مراکز روستایی موردبررسی و تحلیل قرار گرفت. تقریباً در همه الگوهای زمانی، با افزایش فاصله از مراکز شهری تا حریم ۱۰ کیلومتری افزایش نسبی درجه سبزینگی مشاهده می شود که دلیل آن خروج از حوزه ساختوساز و تأسیسات شهری و ورود به حومههای سبز و اراضی کشاورزی و باغات است. بعد از آن تا حریم ۲۰ کیلومتری در ماهها و فصول گرم سال، افزایش و در ماهها و فصول سرد سال کاهش نسبی غالب می شود که دلیل این مربوط به نواحی تحت کشت و کشتزارها و باغات و زمین های کشاورزی پیرامون حوزه های شهری است و نهایتاً از حریم ۲۰ تا ۳۰ کیلومتری تقریباً در همه دورههای زمانی کاهش نسبی حاکم می شود که دلیل آن را باید فاصله گرفتن از حریم شهرها و ورود به نواحی دورافتاده که اغلب نواحی مرتفع، سنگلاخی، صخره ای و بدون پوشش خاک کافی است، ذکر کرد. در بخش بعدی، تحلیل حریم عوارض سکونتگاههای روستایی، در فاصله ۷ کیلومتری موردبررسی قرار گرفت. در حریم دو کیلومتری اطراف مراکز روستایی افت قابلتوجه از درجه سبزینگی مشاهده میشود که دلیل آن خروج از حلقه سبز پیرامون حوزه های سکونتگاهی روستایی دانست. سپس به سمت حریم ۵ کیلومتری مقداری افزایش و سپس کاهش مشاهده شد که دلیل آن ورود به علفزارهای ییلاقی و مرتفع است و بعد از آن ورود به نواحی سردسیر و برفگیر و فاقد شرایط مناسب برای استقرار جنگل و پوشش گیاهی متراکم منجر به کاهش غلظت سبزینگی می گردد. در فاز پایانی تحلیل های انتروپوژنیک مدل مجموع تغییرات مطلق پوشش گیاهی، پیکربندی و ارائه شد. این مدل که مجموع تغییرات مطلق پوشش گیاهی را در بازههای زمانی مختلف برآورد میکند، از این طریق پویایی ژئوبوتانیک منطقه مطالعاتی را به تصویر کشیده و از این طریق تحولات ژئواُنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک را نمایان میسازد. نتایج مدل پیشنهادی SAD در نواحی مرتفع تالش به شدت افزایش مییابد که دلیل آن در نوسانات رویشی این نواحی است. این مناطق در زمستان به دلیل یخبندان و پوشش برف با افت شدید غلظت سبزینگی مواجه شده و در ماههای تابستان به دنبال استقرار پوشش علفی

با افزایش غلظت سبزینگی روبهرو می شود. در اصل در حد بالای خط رویش جنگلی تالش نرخ عددی SAD نسبتاً بالاتر ا سایر نواحی است. زون دیگری که مقدار عددی SAD در آن بالا است در اراضی پیرامون شهرها و روستاها است که دلیل آن کاملاً ژئوآنتروپوژنیک بوده و به تبع تغییرات الگوهای کشت و دخالت های انسانی در حوزه پیرامون شهری در منطقه جلگه ای است. نکته دیگر در مورد مقادیر عددی مدل SAD در بالا بودن تقریباً تمامی اراضی مرتفع و کوهستانی و کوهپایه ای و جلگه ای بهجز نواحی و مراکز شهری است. دلیل این موضوع در تغییرات کم پوشش گیاهی در حوزه ساختوساز و تأسیسات شهری و حومه های کارگاهی و صنعتی است. محدوده پیرامون تالاب انزلی دارای مقادیر عددی بالای SAD است که به فعالیت های رویشی موقتی شناور و ماندابی این تالاب ارتباط دارد. در انتها افت آنتروپوژنیک پوشش گیاهی که ناشی از فعالیتهای انسانی و کشاورزی و قطع جنگلها در ناحیه خزری و نواحی شرقی تالاس است، توسط نیمرخ عرضی نمایش و تحلیل شد که این افت در حدود ۲۰/ NDVI برآورد گردید. در کنار افت ژئوآنتروپوژنیک ملطت سبزینگی، افت ژئوبوتانیک پوشش گیاهی نیز در پشت خطالرأس اصلی تالاش بین نیمه غربی و شرقی تالاش در حدود ۲/۰ NDVI برآورد گردید.

به طور کلی مهمترین وجوه نوآوری در پژوهش حاضر را میتوان به این صورت خلاصه نمود. نخستین وجه نوآوری مربوط به ورود به فضای میان-رشته ای شاخه های علمی ژئومرفولوژی، بوتانی و آنتروپولوژی و بهره گیری از واژگان بینامتنی فضاهای علمی فوق الذکر، شامل ژئوآنتروپولوژی و ژئوبوتانی است. وجه دوم در نمودسازی مفاهیم فوق الذکر به صورت عینی و با استفاده از منابع مختلف داده از جمله دادههای ارتفاعی و دادههای مربوط به درجه سبزینگی به دست آمده از تصاویر ماهواره ای بود. وجه سوم در تطبیق و انطباق و آنالیز و تحلیل ترکیبی متغیرهای هیدروژئومرفولوژیک با متغیرهای بوتانیک در قالب متغیرهای ژئوبوتانیک می باشد. وجه چهارم در تحلیل ترکیبی متغیرهای آنتروپوژنیک، ژئومرفولوژیک و بوتانیک در قالب متغیرهای ژئوبوتانیک می باشد. وجه چهارم در تحلیل ترکیبی متغیرهای آنتروپوژنیک، ژئومرفولوژیک و بوتانیک در قالب متغیرهای ژئوبوتانیک می باشد. وجه چهارم در تحلیل ترکیبی متغیرهای آنتروپوژنیک، ژئومرفولوژیک و نوتانیک در قالب متغیرهای ژئوبوتانیک می باشد. وجه چهارم در تحلیل ترکیبی متغیرهای آنتروپوژنیک، ژئومرفولوژیک و نوتانیک در قالب متغیرهای ژئوبوتانیک می باشد. وجه چهارم در تحلیل ترکیبی متغیرهای آنتروپوژنیک، ژئومرفولوژیک و مربوط به خلق مدل SAD یا مجموع انحرافات (تغییرات) مطلق پوشش گیاهی در بازه های زمانی مختلف است، به طوری که این مدل قابلیت بارزسازی تحولات ژئوآنتروپوژنیک و ژئوبوتانیک را دارا است.

منابع

- منتظری، مجید؛ کفایت مطلق، امیدرضا، (۱۳۹۷)، واکاوی میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایهٔ NDVI، مجله جغرافیا و برنامه ریزی محیطی، دوره ۲۹، شماره ۳ – شماره پیاپی ۷۱ ، آبان ۱۳۹۷ ، صفحه ۱–۱۴.
- کفایت مطلق، امیدرضا؛ مسعودیان، سید ابوالفضل، (۱۳۹۷)، واکاوی میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به کمک نمایهٔ NDVI، مجله جغرافیا و برنامه ریزی محیطی، دوره ۲۹، شماره ۳ – شماره پیاپی ۲۱، آبان ۱۳۹۷، صفحه ۱–۱۴.
- کفایت مطلق، امیدرضا؛ یوسفی، فیصل؛ محمدی، رستگار، (۱۳۹۴)، میانگین بلندمدت پوشش گیاهی ایران به
 کمک نمایه ی NDVI، دومین همایش ملی چالش ها و راهکارهای توسعه.
 - Allen, R.B., and Peet, R.K., 1990. Gradient analysis of forests of the Sangre de Cristo Range. Colorado. Canadian Journal of Botany, 68, pp. 193–201.
 - Atzberger C., Eilers PHC ., 2011. A time series for monitoring vegetation activity and phenology at 10-daily time steps covering large parts of South America. International Journal of Digital Earth 4(5):365-386.
 - Bai, Y., Broersma, K., Thompson, D. and Ross, T.J., 2004.Landscape-level dynamics of grassland–forest transitions in British Columbia. Journal of Range Management, 55, pp. 66–75.

- Beatriz ,M., Gilabert MA .,2009. Vegetation dynamics from NDVI time series analysis using the wavelet transform. Remote Sensing of Environment 113(9):1823-1842.
- Ben-Ze'ev E, Karnieli A, Agam N, et al., 2006. Assessing vegetation condition in the presence of biomass burning smoke by applying the Aerosol-free Vegetation Index (AFRI) on MODIS images. International Journal of Remote Sensing 27(15):3203-3221.
- Bishal Roy, (2021), Optimum machine learning algorithm selection for forecasting vegetation indices: MODIS NDVI & EVI, Remote Sensing Applications: Society and Environment, Volume 23,2021,100582, ISSN 2352-9385.
- Brang, P., Schonenberger, W., Ott, E. and Gardner, R.H., 2001, Forests as protection from natural hazards. In The Forests Handbook, J. Evans (Ed.), pp. 53–81 (Oxford: Blackwell Science).
- Braselton, J.P., 2013. "What is Plant Biology?". Ohio University. Archived from the original on September 24, 2015. Retrieved June 3, 2013.
- Busing, R.T., White, P.S. and Mckenzie, M.D., 1993. Gradient analysis of old spruce-fir forest of the Great Smokey Mountains circa 1935. Canadian Journal of Botany, 71, pp. 951–958.
- Chamaille-Jammes S, Fritza H, Murindagomoc F., 2006. Spatial patterns of the NDVI– rainfall relationship at the seasonal and interannual time scales in an African savanna. International Journal of Remote Sensing 27 (23):5185-5200.
- Chang CT, Lin TC, Wang SF, et al., 2011. Assessing growing season beginning and end dates and their relation to climate in Taiwan using satellite data. International Journal of Remote Sensing 32(18):5035-5058.
- Chen, D. and Brutsaert, W., 1998. Satellite-sensed distribution and spatial patterns of vegetation parameters over a tall grass Prairie. Journal of the Atmospheric Sciences, 55, pp. 1225–1238.
- Crimmins TM, Crimmins MA, David Bertelsen C.,2010. Complex responses to climate drivers in onset of spring flowering across a semiarid elevation gradient. Journal of Ecology 98(5):1042-1051.
- Day, F.P. and Monk, C.D., 1974. Vegetation patterns on a Southern Appalachian watershed. Ecology, 55, pp. 1064–1074.
- Deering, D.W., 1978. Rangeland reflectance characteristics measured by aircraft and spacecraft sensors. Ph.D. Dissertation, Texas A & M University, College Station, TX, 338 pp.
- Defries, R., Hansen, M. and Townsshend, J.R.G., 1995. Global discrimination of land cover types from metrics derived from AVHRR pathfinder data. Remote Sensing of Environment, 54, pp. 209–222.
- Endress, B.A., and Chinea, J.D., 2001. Landscape patterns of tropical forest recovery in the Republic of Palau. Biotropica, 33, pp. 555–565.
- Fei Xie, Hui Fan, deriving drought indices from MODIS vegetation indices (NDVI/EVI) and Land Surface Temperature (LST): Is data reconstruction necessary? International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, Volume 101,2021,102352, ISSN 1569-8432.
- Franklin, J., 1995. Predictive vegetative mapping: geographic modeling of biospatial patterns in relation to environmental gradients. Progress in Physical Geography. 19(4):474–499
- Friedl, M.A., Mciver, D.K., Hodges, J.C.F., Zhang, X.Y., Muchoney, D., Strahler, A.H., Woodcock, C.E., Gopal, S., Schneider, A., Cooper, A., Baccini, A., Gao, F. and Schaaf, C., 2002. Global land cover mapping from MODIS: Algorithms and early results. Remote Sensing of Environment, 83, pp. 287–302.

پژوهش های ژئومورفولوژی کمّی، سال دوازدهم شماره ۱، تابستان ۱۴۰۲

- Gallant, J.C., Wilson, J.P., 2000. Primary topographic attributes. In: Wilson, J.P., Gallant, J.C. (Eds.), Terrain Analysis: Principles and Applications. Wiley, New York, pp. 51–85.
- Gao Y, Huang J, Li S, et al. (2012) Spatial pattern of non-stationarity and scaledependent relationships between NDVI and climatic factors- a case study in Qinghai-Tibet Plateau, China. Ecological Indicators 20:170-176.
- Gelger, R., 1966. The Climate Near the Ground. (Cambridge, MA: Harvard University Press).
- Guangzhen Wang, Jingpu Wang, Xueyong Zou, Guoqi Chai, Mengquan Wu, Zhoulong Wang, Estimating the fractional cover of photosynthetic vegetation, non-photosynthetic vegetation and bare soil from MODIS data: Assessing the applicability of the NDVI-DFI model in the typical Xilingol grasslands, International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, Volume 76,2019, Pages 154-166, ISSN 1569-8432.
- Guisan, A., Weiss, S.B., Weiss, A.D., 1999. GLM versus CCA spatial modeling of plant species distribution. Plant Ecology 143, 107–122.
- Guisan, A., zimmermann, N.E., 2000, Predictive habitat distribution models in ecology. Ecological Modelling, 135, pp. 147–186.
- Hansen, A.J., Rotella, J.J., Kraska, M.P.V. and Brown, D., 2000, Spatial patterns of primary productivity in the Greater Yellowstone Ecosystem. Landscape Ecology, 15, pp. 505–522.
- Henebry, G.M., 1993. Detecting change in grasslands using measures of spatial dependence with Landsat TM data. Remote Sensing of Environment, 46, pp. 223–234.
- Huang, K.Y., 2002. Evaluation of the topographic sheltering effects on the spatial pattern of Taiwan fir using aerial photography and GIS. International Journal of Remote Sensing, 23, pp. 2051–2069.
- Issam Touhami, Hassane Moutahir, Dorsaf Assoul, Kaouther Bergaoui, Hamdi Aouinti, Juan Bellot, José Miguel Andreu, Multi-year monitoring land surface phenology in relation to climatic variables using MODIS-NDVI time-series in Mediterranean forest, Northeast Tunisia, Acta Oecologica, Volume 114,2022,103804, ISSN 1146-609X.
- Iversen M, Brathen KA, Yoccoz NG, et al. (2009) Predictors of plant phenology in a diverse high-latitude alpine landscape: growth forms and topography. Journal of Vegetation Science 20(5):903-915.
- Jenness, J., 2006. Topographic Position Index (tpi_jen.avx) Extension for ArcView 3.x, v. 1.3a. Jenness Enterprises.
- Johnson, E.A., 1981, Vegetation organization and dynamics of lichen woodland communities in the Northwest Territories, Canada. Ecology, 62, pp. 200–215.
- Leak, W.B. and Graber, R.E., 1974, Forest vegetation related to elevation in the White Mountains of New Hampshire. USDA Forest Service, Research paper NE-299, Northeastern Forest Experiment Station, Upper Darby, PA.
- Li A, Deng W, Liang S, et al. (2010) Investigation on the patterns of global vegetation change using a Satellite-Sensed Vegetation Index. Remote Sensing 2(6):1530-1548.
- Lookingbill, T.R. and Urban, D.L., 2005, Gradient analysis, the next generation: towards more plant-relevant explanatory variables. Canadian Journal of Forest Research, 35, pp. 1744–1753.
- Loveland, T.R., Reed, B.C., Brown, J.F., Ohlen, D.O., Zhu, Z., Yang, L. and Merchant, J.W., 2000, Development of a global land cover characteristics database and IGBP DISCover from 1-km AVHRR data. International Journal of Remote Sensing, 21, pp. 1303–1330.

١٧٩	تحلیل ژئوأنتروپوژنیک پوشش گیاهی ارتفاعات تالش
174	تحلیل ژئوانتروپوژنیک پوشش گیاهی ارتفاعات تالش

- Loveland, T.R., Zhu, Z.L., Ohlen, D.O., Brown, J.F., Reed, B.C. and Yang, L.M., 1999. An analysis of the IGBP global land-cover characterization process. Photogrammetric Engineering and Remote Sensing, 65, pp. 1021–1032.
- Marks, P.L. and Harcombe, P.A., 1981, Forest vegetation of the Big Thicket, southeast Texas. Ecological Monographs, 51, pp. 287–305.
- Miller, J.R., Turner, M.G., Smithwick, E.A.H., Dent, C.L, Stanley, E.H., 2004, Spatial extrapolation: the science of predicting ecological patterns and processes. Bioscience, 54, pp. 310–320.
- Min Lin, Lizhu Hou, Zhiming Qi, Li Wan, Impacts of climate change and human activities on vegetation NDVI in China's Mu Us Sandy Land during 2000–2019, Ecological Indicators, Volume 142,2022,109164, ISSN 1470-160X.
- Moulin S, Kergoat L, Viovy N, et al. ,1997. Global-Scale Assessment of Vegetation Phenology Using NOAA/AVHRR Satellite Measurements. Journal of Climate 10 (6):1154-1170.
- Nelson A, Oberthür T, Cook, S., 2007. Multi-scale correlations between topography and vegetation in a hillside catchment of Honduras. International Journal of Geographical Information Science 21 (2):145-174.
- Oliver, M.A. and Webster, R., 1986. Semi-variograms for modeling the spatial pattern of landform and soil properties. Earth Surface Processes and Landforms, 11, pp. 491–504.
- Piao SL, Cui M, Chen A, et al., 2012. Altitude and temperature dependence of change in the spring vegetation green-up date from 1982 to 2006 in the Qinghai-Xizang Plateau. Agricultural and Forest Meteorology 151(12):1599-1608.
- Pineda Jaimes NB, Sendra JB, et al., 2010. Exploring the driving forces behind deforestation in the state of Mexico (Mexico) using geographically weighted regression. Applied Geography 30(4):576-591.
- Propastin, P., 2012. Modifying geographically weighted regression for estimating aboveground biomass in tropical rainforests by multispectral remote sensing data. International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation 18:82-90.
- Propastin ,P., 2011. Multiscale analysis of the relationship between topography and aboveground biomass in the tropical rainforests of Sulawesi, Indonesia. International Journal of Geographical Information Science 25 (3):455-472.
- Pulak Das, (2021), 20 years MODIS-NDVI monitoring suggests that vegetation has increased significantly around Tehri Dam reservoir, Uttarakhand, India, Remote Sensing Applications: Society and Environment, Volume 24,2021,100610, ISSN 2352-9385.
- Reu, JD,. Bourgeois, J,. Bats M,. Zwertvaegher, A,. Gelorini, V,. Smedt P.D,. Wei, C., and et at. 2013, Application of the topographic position index to heterogeneous landscapes, Geomorphology, Volume 186, 15 March 2013, Pages 39-49
- Rowhani P, Linderman M, Lambin EF., 2011. Global interannual variability in terrestrial ecosystems: sources and spatial distribution using MODIS-derived vegetation indices, social and biophysical factors. International Journal of Remote Sensing 32(19):5393-5411.
- Rui Ba, Weiguo Song, Michele Lovallo, Hui Zhang, Luciano Telesca, (2022), Informational analysis of MODIS NDVI and EVI time series of sites affected and unaffected by wildfires, Physica A: Statistical Mechanics and its Applications, Volume 604,2022,127911, ISSN 0378-4371.
- Sellers, P.J., 1985. Canopy reflectance, photosynthesis, and transpiration. International Journal of Remote Sensing, 6, pp. 1335–1371.
- Souza AA, Galvao LS, Santos JR (2010) Relationships between Hyperion-derived vegetation indices, biophysical parameters, and elevation data in a Brazilian savannah environment. Remote Sensing Letters 1(1):55-64.

پژوهش های ژئومورفولوژی کمّی، سال دوازدهم شماره ۱، تابستان ۱۴۰۲

- Stephenson ,.NL. 1990. Climatic Control of Vegetation Distribution: The Role of the Water Balance, The American Naturalist, Vol. 135, No. 5 (May, 1990), pp. 649-670 (22 pages), Published By: The University of Chicago Press
- Tasneem Ahmed, Dharmendra Singh, Probability density functions-based classification of MODIS NDVI time series data and monitoring of vegetation growth cycle, Advances in Space Research, Volume 66, Issue 4,2020, Pages 873-886, ISSN 0273-1177.
- Tucker, C.J. and Sellers, P.J., 1986, Satellite remote sensing of primary vegetation. International Journal of Remote Sensing, 22, pp. 3827–3844.
- Turner, C.L., Seastedt, T.R., Dyer, M.I., Kittel, T.G.F. and Schimel, D.S., 1992, Effects of management and topography on the radiometric response of a tallgrass prairie. Journal of Geophysical Research, 97(D17), 18855–18866.
- Unwin, D. J. 1981. Introductory spatial analysis (Vol. 748). Taylor & Francis.
- Weiser, R.L., Asrar, G., Miller, G.P. and Kanemasu, E.T., 1986. Assessing grassland biophysical characteristics from spectral measurements. Remote Sensing of Environment, 20, pp. 141–152.
- Weiss, A., 2001. Topographic Position and landforms Analysis. Poster presentation, ESRI user Conference, San Diego, C.A.
- Wolf, Eric., 1994. Perilous Ideas: Race, Culture, People. Current Anthropology 35: 1-7. p.227.
- Xiaomei Jin, Li Wan, You-Kan Zhang, Guangcheng Hu,M.E. Schaepman§, J. G. P. W. Clevers§ And Z. Bob Su., 2009. Quantification of spatial distribution of vegetation in the Qilian Mountain area with MODIS NDVI, International Journal of Remote Sensing Vol. 30, No. 21, 10 November 2009, 5751–5766
- Yue He, Shilong Piao, Xiangyi Li, Anping Chen, Dahe Qin, Global patterns of vegetation carbon use efficiency and their climate drivers deduced from MODIS satellite data and process-based models, Agricultural and Forest Meteorology, Volumes 256–257,2018, Pages 150-158, ISSN 0168-1923.
- Zhao N, Yang Y, Zhou X., 2010. Application of geographically weighted regression in estimating the effect of climate and site conditions on vegetation distribution in Haihe Catchment, China. Plant Ecology 209(2):349-359.
- Zhong L, Ma Y, Salama M, et al., 2010. Assessment of vegetation dynamics and their response to variations in precipitation and temperature in the Tibetan Plateau. Climatic Change 103(3):519-535.