

2- PhD student, Faculty of Natural Resources, Malayer University, Iran.

3- *Corresponding author, Assistant professor and faculty member, Niro Research Institute, Tehran, Iran, Email: mfadaei@nri.ac.ir

..... طبيعت ايران/ جلد ٩، شماره ٥، پيايي ۴٨، آذر – دي ١۴٠٣

۵١

، مقدمه

2

el به عنوان یک قاعده کلی، میزان رطوبت خاک در مناطق خشک و نیمهخشک بر میزان تاج پوشش گیاهان تأثیرگذار است (Surendran et

.(Yu et al., 2021 sal., 2017 رطوبت خاک در حقیقت مقدار آب ذخیرهشده در ذرات خاک است و تحت تأثیر عواملی مانند بارش، دما، تابش نور خورشید، جهت دامنه و سایر مشخصات خاک است (Li et al., 2021). از ویژگی های شاخص زیستبومهای خشک و نیمهخشک، توزیع ناهمگن يوشش گياهي بهصورت لكهاي است. این ویژگی در ارتباط با الگوهای ناهمگن رطوبت خاک مرتبط با توزیع پوشش گیاهی است. خاکهایی با پوشش گیاهی متراکم در مقایسه با خاکهایی با تراکم گیاهی کم تر، یا خالی از پوشش، از پتانسیل بیشتری برای جذب آب و حفظ رطوبت سطح خاک برخوردارند. بنابراين، افزايش تراكم پوشش گیاهی تأثیر مثبتی بر الگوی رطوبت خاک خواهد داشت (Zhu et al., 2021). بنابر یژوهشهای اخیر، تغییرات رطوبت خاک را می توان براساس تغییرات پوشش گیاهی رديابي كرد (Niu *et al.*, 2022).

اندازهگیری مقدار رطوبت موجود در سطح خاک و میزان تاج پوشش جنگلی با استفاده از دستگاهها و نقاط زمینی نیاز به صرف وقت و هزینه زیاد نمونه گیری در مقیاس منطقهای دارد. امروزه، پایش رطوبت سطح خاک و پوشش گیاهی در منطقههای بزرگ و در سطح حوزه به کمک علوم سنجش از دور ممکن شده است (,Ambrosone et al 2020). بر آورد رطوبت خاک توسط دادههای سنجش از دور براساس مقدار انرژی حاصل از جذب یا انعکاس رسیده به سنجنده است. ویژگیهایی که میتواند بر این انرژی تأثیر بگذارد شامل محتوای آب، خصوصیات دیالکتریک، زبری سطح و بافت خاک است. یکی از روشهای تخمین رطوبت خاک در حوزه مرئي، مادون قرمز نزديک و حرارتي، روش تشکیل فضای ذوزنقهای است. ارتباط بین رطوبت خاک و دمای سطح زمین کمینه

و بیشینه و شاخص پوشش گیاهی به مدل TOTRAM (Thermal-Optical Trapezoid Model)) معروف

است. شاخصهای پوشش گیاهی سنجش از دور برای پایش میزان سبزینگی نواحی جنگلی کاربرد بیشتری دارند (Niu *et al.*, 2022). این شاخصها NDVI (Normal- ین منفرد مانند -NDVI (Normal). از یک متغیر منفرد مانند -ized Difference Vegetation Index). یا ترکیبی از این متغیرها در غالب مدلهایی FCD(Forest Canopy Density). یا FCD(Forest Canopy Density). ید, جهت بررسی میزان تاج پوشش جنگلی، یا مدل TOTRAM برای بررسی میزان رطوبت

مطالعات زیادی توسط پژوهشگران در زمینه تعیین تراکم پوشش گیاهی و عوامل مؤثر در آن ازجمله رطوبت خاک با استفاده از دادههای سنجش از دور انجام شده است (Bhandari) Hanson *et al.*, 4 and Nandy, 2023 Vicente-Serrano *et al.*, 2010) در پژوهشی Falensky در منطقه Tebo Regency در استان جامبی در اندونزی کاهش سطح تاج پوشش جامبی در اندان (۲۰۲۰) در سان پوشش ماهواره ای استفاده از مدل FCD و تصاویر به عنوان نتیجه، نقشه با ۸۰ درصد صحت کلی و ضریب کاپایی معادل ۲۷۳۲۶. گزارش شد (Falensky *et al.*, 2020).

معینآزاد تهرانی و همکاران (۱۳۸۷) مدل FCD را برای تراکم جنگلهای شمال کشور با استفاده از دادههای ماهواره لندست ۷ ارزیابی کردند. نتایج این مطالعه نشان داد، در چنین جنگلهایی، کارایی مدل در تفکیک جنگل بسیار انبوه، تا حدودی مناسب است. درحالیکه مدل در تفکیک طبقات با تراکم پایینتر، دقیق عمل نمیکند. طایفی و آزادنژاد (۱۳۹۹) اقدام به تهیه نقشه تراکم تاج پوشش جنگل در جنگلهای حاشیه دریای خزر با استفاده از مدل FCD طی سالهای ۱۳۶۶ تا ۱۳۹۶ نمودند و میزان روند تغییرات تاج پوشش جنگلی را بررسی کردند. همچنین، در حیطه سنجش رطوبت خاک فرجی و کاویانی (۱۴۰۲) در پژوهشی در منطقه فاریاب از مدلهای تخمین رطوبت خاکی TOTRAM برای سنجش و ریزمقیاسسازی دمای سطح زمین استفاده کردند. نتایج

یژوهش ایشان عملکرد مناسب مدل را تأیید کرد. یوسفزاده و همکاران (۱۳۹۸) در تحقیق برآورد رطوبت خاک با استفاده از مدل جدید ذوزنقهای حوزه سیمینهرود مطالعاتی را با استفاده از تصاویر ماهواره لندست ۹ انجام دادند. ایشان به این نتیجه رسیدند، مدل OPTRAM با ضریب همبستگی ۰/۷۰۹ بهتر و دقیق تر از مدل TOTRAM توانسته است رطوبت خاک را بر آورد کند. بهطوریکه در محدوده طول موج حرارتی، می تواند بر آورد دقیق تری از رطوبت خاک در نواحی فاقد دادههای کنترل زمینی داشته باشد. در یژوهش دیگری، Ambrosone و همکاران در سال ۲۰۲۰ برای سنجش رطوبت خاک در مزارع دیم و آبیاری مناطق ایتالیا بررسیهای مبسوطی انجام دادند. در این پژوهش میزان رطوبت خاک منطقه از طریق تصاویر ماهوارهای سنتینل با استفاده از مدل ذوزنقه نوری (OPTRAM) بر آورد شد. نتایج این پژوهش نشان داد، تخمینهای OPTRAM نزدیک به مقادیر اندازهگیری زمینی هستند.

هدف از انجام پژوهش پیشرو، استفاده از روش نوری حرارتی (TOTRAM) با استفاده از تصاویر لندست ۹ و ۸ برای برآورد رطوبت خاک و بررسی میزان تغییرات تاج پوشش جنگلی با استفاده از مدل FCD در بازه زمانی ۲۰۱۵ تا ۲۰۲۳ در جنگلهای بلوط است. منطقه موردمطالعه، بخشی از جنگلهای سپیددشت واقع در جنوب استان لرستان است. همه مراحل در نرمافزار Engine

اقدامات الف – منطقه مورد مطالعه

در این پژوهش، بخش جنگلی منطقه سپیددشت با مساحت بیش از ۶۰۰ هزار هکتار واقع در جنوب استان لرستان با ارتفاع متوسط ۵۰۰ متر از سطح دریا، متوسط بارندگی سالیانه ۵۲۰ میلیمتر و طول مدت خشکی پنج ماه در سال بررسی و مطالعه شد (ویس کرمی و همکاران، ۱۴۰۱). بنابراین، منطقه ازنظر اقلیمی، دارای آبوهوای نیمه مدیترانه ای است. حدود یک میلیون و ۲۰۰ هزار هکتار



شکل ۱- محدوده موردمطالعه، منطقه جنگلی سپیددشت در جنوب استان لرستان

از مساحت استان لرستان پوشیده از جنگل است، این جنگلهای حوزه رویشی زاگرس از باارزش ترین ذخایر جنگلی جهان محسوب میشوند. مهم ترین گونه گیاهی در جنگلهای لرستان بلوط است، درختان بلوط به لحاظ زیستشناختی اهمیت حیاتی دارند و نقش مؤثری را در حفظ آب و خاک ایفا میکنند. شکل ۱ موقعیت منطقه موردمطالعه را نشان میدهد.

ب- روش پژوهش

با توجه به مقیاس منطقه موردمطالعه برای اندازه گیری تغییرات رطوبت خاک از تکنیکهای سنجش از دور استفاده شده است. دادههای ماهواره لندست با قدرت تفکیک مکانی متوسط ۳۰ متر استفاده شد و بسته مرئی، مادون قرمز نزدیک، مادون قرمز کوتاه و مادون قرمز حرارتی مرئی، مادون قرمز نزدیک، مادون قرمز کوتاه و مادون قرمز حرارتی ۸ و ۹ بهصورت سری زمانی در دو سال ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ استفاده شد. تصاویر اخذشده پس از حصول اطمینان از نبود خطاهای رایج، شد. معیط GOOgle Earth Engine)، براساس محدوده اتمسفری با محاسبه مقدار رادیانس روی آنها انجام شد و مقادیر رادیانس به مقادیر رفلکس تنکس تبدیل شد. همچنین، برای بررسی NDVI و مدل FCD از همبستگی پیرسون استفاده شد.

ج- تبدیل درجات خاکستری به رادیانس و انعکاس در گام اول ابتدا باید ارزش عددی پیکسلها در باندهای حرارتی به رادیانس (Radianc) بین ۸ تا ۱۶ و در باندهای غیر حرارتی به انعکاس (Reflectance) بین صفر تا یک تبدیل شود. روابط ۱ و ۲ برای ماهواره لندست ۸، ۹ و ۱۲ بیتی است و مقدار عددی پیکسلهای آن بین صفر تا ۲۰۹۵ نوسان دارد (یوسفزاده و همکاران، ۱۳۹۸): رابطه(۱) P۸=MP*QCAL+AL در این روابط φL رادیانس، P۸ مقدار انعکاس، PMو(Ester

ML (Mult Band) فرایب چندگانه مخصوص هر باند، AP و QCAL (Reflectance Add Band) مرایب تجمعی هر باند و تصویر موردنظر را نشان میدهد. مقادیر این متغیرها، از متادیتای تصاویر قابل دستیابی است.

د- مدل ذوزنقدای نوری حرارتی سنتی(TOTRAM)

مدل به اصطلاح «ذوزنقه» یا «مثلث» یکی از روش های بسیار کاربردی سنجش از راه دور برای بر آورد رطوبت خاک است (Sadeghi *et* (*al.*, 2017). مطابق شکل ۲، مدل TOTRAM براساس توزیع پیکسل بر مبنای یک معادله خطی در فضای دمای سطح زمین (LST) و پوشش گیاهی (NDVI) است (Sadeghi *et al.*, 2017). دامنه شاخص NDVI از ۱ تا ۱ – متغیر است (رابطه ۳). مقادیر منفی نشان میدهند، زمین توسط ابرها، آب یا برف پوشانده شده است. مقدار صفر نشانگر وجود سنگها یا خاکهای برهنه است و مقادیر مثبت





وجود پوشش گیاهی را نشان میدهد (Sadeghi *et al.*, 2017). روابط سه تا هشت مراحل محاسبه رطوبت به روش TOTRAM است. همه مراحل در نرمافزار Google Earth Engine انجام شد

در این رابطه NIR بازتاب امواج الکترومغناطیس در بازتاب امواج باند مادون قرمز نزدیک و RED بازتاب امواج الکترومغناطیس در باند مادون قرمز است. رابطه (۴) **W**= 15Td-LST (۱۹طه (۴)

W مقدار رطوبت خاک نرمالشده، θθ حداقل مقدار رطوبت خاک خشک در شرایط عادی، θw حداکثر مقدار رطوبت خاک مرطوب در شرایط عادی، LSTW و LSTW بهتر تیب مربوط به دمای سطح خاک خشک و مرطوب هستند که از روابط زیر به دست میآیند: رابطه (۵) <u>LSTd=id+sd NDVI</u>

<u>_LSTw=iw+sw NDVI</u> (۶) رابطه (۶)

در این روابط bi و sd به تر تیب مربوط به بیشترین دمای سطح زمین و کمترین تراکم پوشش گیاهی و wi و sw به تر تیب کمترین دمای سطح زمین و بیشترین تراکم پوشش گیاهی را نشان می دهند. در تصاویر لندست ۸ و ۹ باندهای ۱۰ و ۱۱ به عنوان باند حرارتی تعریف شده است و برای برآورد دمای سطح زمین قابل استفاده هستند. در مطالعه پیش رو برای استخراج نقشه دما از الگوریتم پنجره مجزا استفاده شد که براساس تفاوت رفتار جذب اتمسفری در محدوده ۱۰ تا ۱۲/۵ میکرومتر عمل می کند. این الگوریتم یکی از روش های با دقت بالا در برآورد دمای سطح زمین به حساب می آید که در این مطالعه با توجه به در دسترس نبودن یک پایگاه داده برای اندازه گیری LST با لندست ۸ و ۹، ضرایب C از طریق شبیه سازی با اعداد مختلف از

جدول ۱- ضرایب الگوریتم split windows (فیضیزاده و همکاران، ۱۳۹۴)

ضرايب ثابت	ارزشها
CO	- Y&N •
C1	WW /1
C2	١٨٣/٠
C3	r/0f
C4	- TKN T
C5	- ٢٠٠/ ١٢٩
C6	4/ 18

شرایط اتمسفر و سطح به دست آمد که این ضرایب در جدول ۱، ارائه شده است. این الگوریتم با استفاده از رابطه ۷، LST را محاسبه میکند (فیضیزاده و همکاران، ۱۳۹۴):

رابطه (۷)

 $LST = TB10 + C1(TB10 - TB11) + C2(TB10 - TB11))^{2} + C0 + (C3 + C4W)(1 - m) + (C5 + C6W)\Delta m$

در این رابطه TB10 و TB11 دمای روشنایی، W مقدار بخار آب موجود و Δm اختلاف بین گسیل مندی سطح را نشان می دهد. پس از محاسبه دمای سطح زمین و تراکم پوشش گیاهی، رطوبت خاک با استفاده از رابطه ۸، به روش مدل ذوزنقهای نوری حرارتی سنتی محاسبه می شود (فتحالعلومی و همکاران، ۱۳۹۹): محاسبه (۱) (id+sdNDVI-LST) (id-iw+(SD=SW)NDVI)

د- مدل تراکم تاج پوشش جنگلی FCD

مدل FCD، با استفاده از واکنش طیفی عوارض سطح زمین، تراکم جنگل را محاسبه میکند. در مدل FCD نیاز به باند حرارتی و شاخص حرارتی است، که از تصاویر ماهواره لندست ۸ و ۹ استفاده شده است. اجرای مدل FCD دارای ۷ مرحله است. این ۷ مرحله شامل نرمالیزه نمودن تصویر، تهیه شاخص پوشش گیاهی و شاخص گیاهی پیشرفته، تهیه شاخص خاک بایر، تهیه شاخص حرارتی، تهیه شاخص سایه و شاخص سایه پیشرفته و تهیه نقشه مدل است. همه مراحل در محیط GEE انجام شد. ابتدا، برای بررسی صحت هندسی و رادیومتریک تصاویر تمامی باندها به جز باند حرارتی با استفاده از روابط خطی زیر نرمالیزه شد. رابطه (۹)

X1=M-2<u>S</u>,X2=M+2S Y1=<u>20</u>,Y2=220 $A = \frac{Y1-Y2}{X1-X2} + \frac{20-220}{(M-2S)-(M+2S)} = \frac{50}{S} \dots$ B=-AX1+Y1 Y=AX+B

در این رابطه مقدار Y مقدار عددی DNmin و مقدار 2Y مقدار عددی DNmin است. همچنین، M مقدار میانگین، S انحراف معیار دادهها، Y مقادیر عددی نرمال و X مقادیر عددی تصویر اولیه در هر باند را نشان میدهد. این محاسبات برای تمام باندها انجام شد، ابتدا میانگین و انحراف معیار باندها استخراج و سپس با تبادلات خطی بالا و جایگزینی در فرمول مربوطه تمام باندها بهجز باند حرارتی نرمال شد.

ہ۔- شاخص گیاہی پیشرفت

(AVI: Advanced Vegetation Index)

شاخص گیاهی NDVI بهدلیل ناتوانی در حذف اثرهای بازتاب پس زمینه خاک در تعیین میزان تراکم پوشش گیاهی از دقت کافی برخوردار نیست. به همین دلیل در مدل FCD از شاخص دیگری به نام شاخص AVI استفاده می شود که نسبت به تراکم پوشش گیاهی حساس تر است و مطابق روابط زیر تعریف می شود (فتح العلومی و همکاران، ۱۳۹۹): رابطه (۱۰)

رابطه (۱۱) b4-b3>0⇒AVI=([b4+1)(256-b3)(b4-b3)]¹³

و – شاخص خاک لخت (AVI: Advanced Vegetation Index)

از این شاخص برای مشخص نمودن نواحی فاقد پوشش گیاهی استفاده میشود. اساس آن تأثیر متقابل خاک بدون پوشش و پوششدار استوار است. این شاخص از اطلاعات باند مادون قرمز میانی برای جداسازی پوشش گیاهی از دیگر پوششها استفاده میکند که از رابطه ۱۲ محاسبه میشود:

 $BI = \frac{(b5-b3)-(b4-b1)}{(b5+b3)+(b4+b1)} \times 100 + 100$

ز – شاخص سایه گیاهان (SI: Shadow Index) یکی از مهمترین و تأثیرگذارترین شاخصها در تعیین میزان تراکم تاجپوشش جنگلی، شاخص سایه گیاهان است. این شاخص در جنگلهای جوان و تقریباً مسطح مقدار کمتری را در مقایسه با جنگلهای رشدیافته و قدیمی از خود نشان می دهد و مقدار آن از رابطه ۱۳ به دست می آید:

 $si = \sqrt[3]{(256 - b1)(256 - b2)(256 - b3)}$ (17)

ح – شاخص حرارتی (TI: Thermal Index)
برای تهیه نقشه FCD منطقه موردمطالعه تهیه شاخص حرارتی II
موردنیاز است. این شاخص با استفاده از دادههای حرارتی در باند ۱۰
و ۱۱ به دست می آید و خروجی آن از طریق رابطه ۱۴، درواقع، دمای

هر پیکسل روی زمین بر حسب درجه کلوین است که درنهایت به درجه سانتی گراد تبدیل واحد می شود (فیضی زاده و همکاران، ۱۳۹۴): رابطه (۱۴)

$$l = lmin + \{\frac{(lmax - lmin)}{255} \times Q$$
$$T = \frac{K2}{LN\frac{K1}{L} + 1}$$
$$K1 = 666.09 \frac{WATTS}{M^2 Ster.am}$$

 $K_{2}=1282.71 (kelvin)$ $l min = 0.1238 \frac{WATTS}{M^{2} Ster. am}$ $lmax = 1.500 \frac{WATTS}{M^{2} Ster. am}$

در این روابط Q مقدار عددی پیکسل در باند، T6 درجه حرارت زمینی برحسب کلوین، K1 و K2 ثابتهای مربوط به تنظیم سیستم سنجنده و L مقدار رادیانس برگشتی در باند مادون قرمز حرارتی است. در این پژوهش، پس از استخراج شاخص سایه و شاخص حرارتی، با تلفیق این دو شاخص و اعمال آستانه مناسب، مناطق فاقد پوشش گیاهی استخراج شد.

ط- شاخص سايه پيشرفته

(ASI: Advanced Shadow Iqndex)

برای اینکه خطای ناشی از مناطق فاقد پوشش گیاهی و درنظر گرفتن سایه ناشی از عوارضی نظیر کوهها بهعنوان سایه تاج پوشش درختان جنگلی کاهش یابد، با انجام آستانه گذاری، شاخص سایه پیشرفته قابل محاسبه است. دستیابی به این شاخص با سه گام پردازش مکانی، آشکار نمودن فضای خالی جنگل و درنهایت آشکارسازی مناطق خاک بایر انجام شد.

ی – شاخص سایه هم مقیاس شده (SSI: Shadow Scaled Index)

شاخص سایه تغییر مقیاس داده شده تبدیل خطی شاخص سایه پیشرفته ASI است که مقادیر آن را از صفر تا ۱۰۰ مرتب میکند. SSI= 100 بیانگر وجود حداکثری در میزان تاج پوشش بوده و در مقابل O =SSI بیانگر کمترین میزان تاج پوشش جنگلی در منطقه موردمطالعه است. با توسعه شاخص SSI بهراحتی میتوان تفاوت بین گیاهان تاج پوششدار را با گیاهان موجود روی زمین دریافت.

ک– شاخص تراکم گیاهی (VD: Vegetation Density) در شرایطی که شاخصهای VI و BI همبستگی منفی بسیار بالایی دارند، با ترکیب آنها و روش تجزیه به مؤلفههای اصلی (PCA)، شاخص تراکم گیاهی به دست میآید. برای تهیه این شاخص ابتدا این دو شاخص با هم ترکیب و سپس مؤلفه اول این ترکیب بهعنوان تراکم گیاهی استفاده شد. همانند شاخص سایه مقیاس داده شده، مقادیر این شاخص نیز از ۲ تا ۱۰۰ مر تب شد. مدل FCD از رابطه زیر محاسبه می شود (فتح العلومی و همکاران، ۱۳۹۹) (رابطه 15) FCD=(VD×SSI)¹²⁻¹

• يافتەھا

مدل تاج پوشش جنگلی (FCD)

مطابق شکل ۳، با استفاده از روابط ارائه شده، شاخص گیاهی پیشرفته (AVI)، شاخص زمین بایر (BI) از منطقه موردنظر و شاخص حرارتی (TI) به صورت میانگین برای سال ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ تهیه شد. سپس تصویر شاخص سایه پیشرفته (ASI)، شاخص سایه هم متیاس شده (SSI) و شاخص تراکم پوشش گیاهی (VD) ایجاد



(الف)



شد. درنهایت، مطابق شکل ۴، نقشه انبوهی تاج پوشش گیاهی FCD با استفاده از شاخصهای سایه و تصویر تراکم گیاهی که مقادیر هر یک آنها از ۲۰۱۰ مرتب شده بود، برای سالهای ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ حاصل شد. پس از بهدستآوردن نقشه FCD نتایج حاصل با نقشه مرجع منطقه، که در آن طبقه انبوهی کلیه طبقهها مشخص شده است، مقایسه شد و از این مقایسه ماتریس خطایی به صورت جدول ۲ به دست آمد. در این مرحله دقت کلی برای سال ۲۰۱۵، ۷۹/۳درصد و ضریب کاپا ۶۸/۸ و دقت کلی برای سال ۲۰۱۳، ۲۰۱۴درصد و نریب کاپا ۶۸/۸ و دقت کلی برای سال ۲۰۱۳، ۲۰۱۴درصد و درای بیشترین صحت تولیدکننده هستند در حالی که، کمترین میزان محت تولیدکننده به طبقه بایر مربوط می شود. از اینرو می توان نتیجه گرفت، هرچند کارایی مدل در تفکیک جنگل نیمهانبوه تا انبوه مناسب است، در تفکیک طبقات با تراکم پایین و بدون پوشش، دقیق عمل نمیکند. در پژوهشهای مشابه (شاهولی کوه شور و همکاران، ۱۳۹۱؛







شکل۳– الف) شاخص گیاهی پیشرفته (AVI) سال ۲۰۱۵، ب) شاخص گیاهی پیشرفته (AVI)سال ۲۰۲۳، ج) شاخص زمین بایر (BI)سال ۲۰۱۵، د) شاخص زمین بایر (BI)سال ۲۰۲۳، هـ) شاخص سایه گیاهان (ASI) سال ۲۰۱۵، و) شاخص سایه گیاهان (ASI) سال ۲۰۱۳، ز) شاخص سایه هممقیاسشده(SSI) سال ۲۰۱۵، ح) شاخص سایه هممقیاسشده(SSI) سال ۲۰۲۳، ط) شاخص حرارتی (TI) سال ۲۰۱۵، ی) شاخص حرارتی (TI) سال ۲۰۲۳

دست یافتند و در مطالعه خود این موضوع را تأیید کردند که بیشترین میزان صحت، مربوط به طبقه جنگل بسیار انبوه

و شاخص سایه استفاده میکند. Sani et al. (2007) Ahmadi، عبداالهي و شتايي جويباري (۱۳۹۱) و عبداللهي و همکاران (۱۳۹۸) (۱۰۰–۷۵ درصد) و پایین ترین میزان صحت تولیدکننده نیز در مطالعاتی در جنگلهای زاگرس با استفاده از الگوریتمهای مختلف به طبقات بایر جنگل مربوط می شود. این مدل برای بر آورد طبقهبندی نظار تشده، نقشه تراکم تاج پوشش در جنگل های بلوط را **ل** دقیقتر وضعیت پوشش جنگلی، از شاخص خاک بدون پوشش 💿 تهیه کردند و به صحتهای کلی حدود ۷۸درصد دست پیدا کردند.



شکل۴- نقشه تراکم پوشش گیاهی (FCD)، الف) سال ۲۰۱۵، ب) سال ۲۰۲۳

صحت مدل FCD2023	صحت مدل FCD2015	صحت توليدكننده	طبقه (درصد)
_	-	-	۰ تا ۵
٨٧/۵٢	V//54	14/47	۵ تا ۲۵
١٣/۵١	87/40	94/57	۲۵ تا ۵۰
49/98	41/81	•٢/٧١	۵۰ تا ۷۵
۵۴/۴.	_	١٨/٤٢	۷۵ تا ۱۰۰
FCD2015	Overall Accuracy = 79.307% Kappa		a Coefficient = 0.68
FCD2023	Overall Accuracy = 73.451% Kappa		a Coefficient = 0.60

جدول۲ – نتایج بر آورد صحت حاصل از طبقهبندی

شد و درنهایت، نقشه رطوبت خاک با مدل OTRAM در سالهای نرمالشده (W)، به صورت میانگین برای سال ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ تهیه ۲۰۲۳ را نشان می دهند.

 تخمین رطوبت خاک با روش TOTRAM با استفاده از روابط ارائهشده، شاخص گیاهی (NDVI)، شاخص کمینه و بیشینه دمای سطح زمین (LST) و مقدار رطوبت خاک

۲۰۱۵ و۲۰۲۳ ترسيم شد. شکل ۵، ميانگين سالانه شاخص پوشش گیاهی NDVI و شکل ۶، دمای سطح زمین در سالهای ۲۰۱۵ و

شاخص	سال	لبه خشک (LST _d)	R ²	لبه تر(LST _W)	R ²
TOTRAM	۲۰۱۵	Y=-219. 27NDVI+38. 176	٠/٩١	Y= -73. 336NDVI+9. 823	•/٨۴
	۲۰۲۳	Y=-93. 878NDVI+83. 54	٠/٩٧	Y=-27. 09NDVI+140	۰/۷۹

جدول ۳- معادلات رگرسیون خطی بهدست آمده از فضای مثلثی NDVI-LST برای TOTRAM

مأخذ: يافتههاي تحقيق







شکل۶- میانگین شاخص دمای سطح زمین سالانه (LST)، الف) ۲۰۱۵، ب) ۲۰۲۳

• رابطه بین نقشه دمای زمین LST با شاخص گیاهی NDVI

مطابق شکل ۷، برای تعیین رابطه بین دو شاخص، تعداد ۵۰۰ نقطه تصادفی در سطح منطقه در نظر گرفته شد که بیانگر رابطه میان این دو شاخص است. نز ولات آسمانی در مناطق

مرطوب و نیمهمرطوب در فصول سرد، بهدلیل افزایش ماده آلی، رنگ خاک تیرهتر میشود و وجود يوشش گياهي قدرت نفوذ بيشتري داشته نسبت جذب انر ژي خورشيد افزايش مي يابد. و بهدلیل وجود لاش برگ قدرت نگهداری آب ضمن آنکه در فصول رشد نیز در مناطق مرطوب در خاک بیشتر است. همچنین، نسبت کربن آلی و نیمهمرطوب تراکم پوشش گیاهی بر بازتاب خاک نسبت به مواد معدنی نقش مهمی در جذب طیفی خاک و درنتیجه دمای سطح زمین تأثیر و بازتاب انرژی خورشید دارد، به طوریکه با گذاشته است.



شکل ۷- ارتباط بین دمای سطح زمین و پوشش گیاهی

میزان رطوبت با استفاده از مدل TOTRAM

شکل ۸، نقشه های مرتبط با رطوبت خاک را با استفاده از روش TOTRAM در سال های ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ نشان می دهد. با توجه به شکل، پوشش گیاهی در سال ۲۰۱۵، متراکم تر است و عدد میزان رطوبت در سال ۲۰۱۳ نسبت به سال ۲۰۱۵ کاهش داشته است و از ۲۵درصد در سال ۲۰۱۵ به ۴۳درصد در سال ۲۰۲۳ در سال ۲۰۱۵ به ۲۰درصد در سال ۲۰۲۳ نیز در مناطقی با حضور پوشش گیاهی و بهویژه پوشش گیاهی متراکم میزان رطوبت نیز افزایش داشته، به طوری که بالاترین مقدار

پوشش گیاهی، عددی برابر ۴۵/۹۵درصد بوده است و بیشترین میزان رطوبت خاک نیز

در این مناطق مشاهده شده است. مطابق شکل ۹، مدلسازی رطوبت خاک با کمک مدل TOTRAM نشان داد، میزان این شاخص در طول زمان و مکان دارای تغییرات فراوان است و تغییرات فصلی نقش مهمی بر همبستگی رطوبت خاک، دمای سطح زمین و NDVI داشته است. به طوریکه در فصلهای سرد سال نسبت به فصل تابستان فصل این شاخص بیشتر است. در اوایل فصل رویش به دلیل تراکم و سبزینگی گیاهان، تأثیر خاک زمینه بر شاخص گیاهی NDVI و مقدار LST بیشتر بوده

میان شاخص یادشده و رطوبت ضعیف می شود که بیانگر تا تیر پذیری این شاخص از پوشش گیاهی زمین است. بررسی مدلهای پردازششده نشان داد، میزان همبستگی بین نقشههای رطوبت خاک و تاج پوشش گیاهی و به طورکلی از سال ۲۰۱۵ تا سال ۲۰۲۳ در مناطقی که کاهش میزان تاج پوشش جنگلی رخ داده، کاهش رطوبت به علت افزایش تبخیر و تعرق ایجاد شده است. در مناطقی که افزایش میزان تاج پوشش جنگلی اتفاق افتاده، افزایش میانگین رطوبت نیز مشاهده شده است. Bas و همکاران (۲۰۲۳) در پژوهشی به نتایجی مشابه پژوهش کنونی ر سیدند.

جدول ۴، نشاندهنده حداقل و حداکثر دمای



شكل ٨- نقشه ميانگين رطوبت خاك سالانه (TOTRAM)، الف) سال ٢٠١٥، ب) سال ٢٠٢٣



		~	
استفادهشده	ِ شاخص های	اماري مدلها و	جدول ۴- اطلاعات

انحراف معيار	بيشينه	کمینه	ميانگين	
••	97/•	- ۲۳⁄ •	١٩/٠	Ndvi2023
•₩•	٧۶/٠	- YV⁄ •	۲۴/۰	Ndvi2015
٨٩/٣	41/49	۹۵/۱۹	87/88	Lst2023
41/4	ST/4S	١٧/ ١۶	۹۵/ ۲۹	Lst2015
۲۰/۰	•٣/١	- 11% •	۵۲/۰	TATROM2015
١٧∕٠	11/1	٣٧/٠	47/.	TOTRAM2023
٨٧/۴	۰۴/۵۷	FV/7F	٧/۵١	FCD2023
٨٠/١۶	40/90	•\/\$\$	10/44	FCD2015

مأخذ: يافتههاي تحقبق



شکل ۱۰- هیستو گرام مدل TOTRAM، الف) سال ۲۰۱۵، ب) سال ۲۰۲۳

سطح زمین و پوشش گیاهی مرتبط با میانگین 🔰 پیرسون را برای سنجش میزان همبستگی بین 🛛 خاک هستند. در پژوهشی مشابه، فتحالعلومی و سالانه در سالهای ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ است که متغیر وابسته رطوبت خاک و متغیرهای مستقل همکاران (۱۳۹۹) نیز رابطه قوی بین رطوبت و کاهش پوشش گیاهی و افزایش میزان دمای LST و FCD و NDVI نشان میدهد. با LST را گزارش کردند و دلیل این امر را کاهش سطح زمین را در سال ۲۰۲۳ نشان میدهد. 💿 توجه به این جدول، شاخص NDVI بهتر تیب 🛛 بازتاب در باند مادون قرمز نزدیک موج مرئی با شکل ۱۰، نشان دهنده حداقل و حداکثر با مقادیر ۰/۸۱۳ و ۰/۸۷۵ بهترتیب در سال افزایش رطوبت خاک عنوان کردند. در پژوهش رطوبت خاک مرتبط با میانگین سالانه در ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ بیشترین همبستگی را نسبت به مشابه دیگر، فرجی و کاویانی (۱۴۰۲) به بررسی سالهای ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ است که کاهش یارامتر وابسته رطوبت نشان داده است و بعد از رطوبت خاک با استفاده از مدل TOTRAM میزان رطوبت را در سال ۲۰۲۳ نشان می دهد آن شاخص LST به تر تیب با مقادیر ۷۰۶۰ و جهت ریزمقیاس سازی دادهای مودیس با استفاده جدول ۵، نتایج حاصل از ضریب همبستگی /۸۱۹ دارای همبستگی زیادی با مقادیر رطوبت از LST حاصل از ماهواره لندست پرداخت و به

					y
FCD2015	TOTRAM2015	NDVI2015	LST2015		
•/044	٠/٧٠٩	* •/٧۶۵	١	ھمبستگی	LST2015
•/••)	•/•••	•/•••	•/•••	معناداري	
•/۶٣٢	•/٨١٣	١	۰/۷۶۵	ھمبستگی	NDVI2015
•/••)	•/••)	•/•••	•/•••	معناداري	
•/۶۹١	١	۰/۸۱۳	٠/٧٠٩	ھمبستگی	TOTRAM2015
•/••)	•/•••	•/•••	•/•••	معناداري	
١	•/۶٩١	•/\$87	•/۵۷۴		FCD2015
•/•••	•/•••	•/•••	•/•••	معناداري	1 002010
FCD2023	TOTRAM2023	NDVI2023	LST2023		LST2023
•/014	•/٨١۶	•/\$84	١	ھمبستگی	
•/••)	•/•••	•/••١	•/•••	معناداري	NDVI2023
•/۶٧۴	۰/۸۷۵	١	•/884	ھمبستگی	
•/••)	•/•••	•/٨٧۵	•////۶	معناداري	TOTRAM2023
•/٧•٢	١	•/•••	•/•••	ھمبستگی	
•/•••	•/٧•٢	•/444	•/۵۸۴	معناداري	FCD2023
١	•/•••	•/••\	•/••١	ھمبستگى	

جدول ۵- ضریب همبستگی پیرسون برای شاخص TOTRAM

* همبستگی در سطح اطمینان ۹۹درصد معنیدار است. مأخذ: یافتههای تحقیق

نتایج مشابهی با نتایج بهدست آمده در پژوهش پیشرو دست یافت. با توجه به جدول ۵ مقدار ضریب همبستگی بین TOTRAM و مدل FCD در سال ۲۰۱۵ و ۲۰۲۳ بهترتیب برابر ۶۹/۰ و ۰/۷۰۲ است که نشاندهنده همبستگی زیاد بین متغیرهای طوبت خاک و میزان تاج پوشش جنگلی است.

• نتيجه گيري

در این پژوهش با استفاده از تصاویر لندست ۱ و ۲ و مدل تاج پوشش، رطوبت خاک در منطقه جنگلی واقع در استان لرستان بررسی شد. برای برآورد رطوبت خاک و تاج پوشش جنگلی با استفاده از تصاویر اپتیکی، از چهار شاخص رطوبتی مختلف استفاده شد تا بهترین نتیجه حاصل شود. تحلیل نتایج حاصل از مدل انیزایش یا کاهش دما و افزایش، یا کاهش

تاج پوشش گیاهی متغیر است. تغییر شرایط و کاهش میزان سبزینگی با توجه به شاخص NDVI از مقدار ۲۴ / ۰ در سال ۲۰۱۵ به مقدار ۰/۱۹ در سال ۲۰۲۳ به همراه افزایش دما از ۲۹/۹۵ درجه سانتیگراد به ۳۳/۶۲ درجه سانتی گراد در سال ۲۰۲۳ سبب کاهش میانگین رطوبت خاک از ۵۲درصد در سال ۲۰۱۵ به ۴۳درصد در سال ۲۰۲۳ شده است. مؤلفه LST با تأثیری که بر میزان تبخیر آب از سطح خاک دارد، منجر به کاهش رطوبت میشود. همچنین، تأثیر پوشش گیاهی بهدلیل اینکه مانعی در مقابل تبخیر و تعرق بهشمار میرود. در حفظ رطوبت خاک، در پژوهش پیشرو نیز تأیید شد، بهطوریکه با کاهش میزان سطح و تراکم پوشش گیاهی، کاهش رطوبت در سال ۲۰۲۳ مشاهده شد. با توجه به نتایج تحلیلهای انجامشده، ضرایب همبستگی، بین متغیر دما و سبزينگي گياه و ميزان تراكم تاج پوشش جنگلي و رطوبت ارتباط بیشتری مشاهده شد. با توجه

به نتایج تحلیلهای انجامشده، همبستگی بالا و معنیدار بین متغیرهای دما (LST) و سبزینگی گیاه (NDVI) و میزان تراکم تاج پوشش جنگلی (FCD) و رطوبت (TOTRAM) وجود دارد، بهطوریکه با افزایش رطوبت خاک، میزان تراکم پوشش جنگلی افزایش خواهد یافت.

، منابع

- امین املشی، م. و میرآخورلو، خ، ۱۳۹۸. ارزیابی سطح و تراکم تاج پوشش جنگل های استان گیلان با استفاده از دادههای ماهوارهای. فصلنامه علمی-پژوهشی تحقیقات جنگل و صنوبر ایران، ۲۷ (۱): https://doi.org/10.22092/ ijfpr.2019.119185
- شاهولی کوهشور، ۱، پیرباوقار، م. و فاتحی، پ.، ۱۳۹۱ تهیه نقشه تراکم تاج پوشش جنگل در جنگلهای نیمه انبوه تا تنک با استفاده از مدل FCD (مطالعه موردی: جنگلهای مریوان). کاربرد سنجش از دور و GIS در علوم منابع طبیعی، ۳ (۳): ۷۳–۸۳. طایفی فیجانی، م. و آزادنزاد، س.، ۱۳۹۹. ارائه مدل FCD محلی جدید مبتنی بر آستانه گذاری

geoderma.2021.115122

- Niu, X., Chen, Z., Pang, Y., Liu, X., and Liu, S., 2022. Soil moisture shapes the environmental control mechanism on canopy conductance in a natural oak forest. The Science of the total environment, 857: 159363. https://doi.org/10.1016/j.scitotenv.2022.159363
- Sadeghi, M., Babaeian, E., Tuller, M., and Jones, S., 2017. The optical trapezoid model: A novel approach to remote sensing of soil moisture applied to Sentinel-2 and Landsat-8 observations. Remote Sensing of Environment, 198: 52-68. https:// doi.org/10.1016/j.rse.2017.05.041
- Surendran, U., Kumar, V., Ramasubramoniam, S. and Raja, P., 2017. Development of Drought Indices for Semi-Arid Region Using Drought Indices Calculator (DrinC) – A Case Study from Madurai District, a Semi- Arid Region in India. Water Resources Management, 31(11): 3593-3605. https:// https:// doi.org/10.1007/s11269-017-1687-5
- Vicente-Serrano, S., Beguería, S., and López-Moreno, J. I., 2010. A Multiscalar Drought Index Sensitive to Global Warming: The Standardized Precipitation Evapotranspiration Index. Journal of Climate, 23: 1696-1718. https://doi.org/10.1175/2009J-CLI2909.1
- Yu, S., Guo, J., Liu, Z., Wang, Y., Ma, J., Li, J., and Liu, F., 2021. Assessing the Impact of Soil Moisture on Canopy Transpiration Using a Modified Jarvis-Stewart Model. Water, 13(19), 2720. https://doi.org/10.3390/ w13192720
- Zhu, P., Zhang, G., Wang, H., Zhang, B., and Liu, Y., 2021. Soil moisture variations in response to precipitation properties and plant communities on steep gully slope on the Loess Plateau. Agricultural Water Management, 256: 107086. https://doi. org/10.1016/j.agwat.2021.107086

- Ahmadi sani, N., Darvishsefat, A., Zobieri, M. and Farzaneh, A., 2007. Potentiality of aster images for forest density mapping in zagros forest of Iran (case study: Marivan forests). Iranian Journal of Natural Resources, 61 (3):603-614.
- Ambrosone, M., Matese, A., Di Gennaro, S. F., Gioli, B., Tudoroiu, M., Genesio, L., Miglietta, F., Baronti, S., Maienza, A., Ungaro, F., and Toscano, P., 2020. Retrieving soil moisture in rainfed and irrigated fields using Sentinel-2 observations and a modified OPTRAM approach. International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, 89: 102113. https:// doi.org/10.1016/j.jag.2020.102113
- Bhandari, S. K. and Nandy, S., 2023. Forest Aboveground Biomass Prediction by Integrating Terrestrial Laser Scanning Data, Landsat 8 OLI-Derived Forest Canopy Density and Spectral Indices. Journal of the Indian Society of Remote Sensing. https:// doi.org/10.1007/s12524-023-01687-z
- Das, B., Rathore, P., Roy, D., Chakraborty, D., Bhattacharya, B. K., Mandal, D., Jatav, R., Sethi, D., Mukherjee, J., Sehgal, V. K., Singh, A. K., and Kumar, P., 2023. Ensemble surface soil moisture estimates at farmscale combining satellite-based optical-thermal-microwave remote sensing observations. Agricultural and Forest Meteorology, 339, 109567. https://doi.org/10.1016/j. agrformet.2023.109567
- Falensky, M. A., Sulti, A. L., Putra, R. D. and Marko, K., 2020. Application of Forest Canopy Density (FCD) Model for the Hotspot Monitoring of Crown Fire in Tebo, Jambi Province. Jurnal Geografi Lingkungan Tropik (Journal of Geography of Tropical Environments), 4 (1): 59-67. https:// doi.org/10.7454/jglitrop.v4i1.76
- Hanson, P., Amthor, J., Wullschleger, S., Wilson, K. B., Grant, R. F., Hartley, A., Hui, D., Hunt, E. R., Johnson, D. W., Kimball, J., King, A., Luo, Y., McNulty, S., Sun, G., Thornton, P. E., Wang, S., Williams, M., Baldocchi, D. and Cushman, R. M., 2004. Oak forest carbon and water simulations: Model intercomparisons and evaluations against independent data. Ecological Monographs, 74: 443-489. https://doi.org/10.1890/03-4049
- Li, B. B., Li, P. P., Zhang, W.-T., Ji, J. Y., Liu, G. B. and Xu, M. X., 2021. Deep soil moisture limits the sustainable vegetation restoration in arid and semi-arid Loess Plateau. Geoderma, 399: 115122. https://doi.org/10.1016/j.

محلی به منظور برآورد تاج پوشش جنگل در مناطق بزرگ. فصلنامه علمی-پژوهشی اطلاعات جغرافیایی، ۲۹ (۱۱۴): ۲۷–۴۹.

- عبداللهی، ه.، شتایی جویباری، ش.، سپهری، ع. و زنگنه، ه.، ۱۳۹۸. مقایسه قابلیت دادههای لندست ۷ و IRS-P6 در تهیه نقشه تراکم تاج بوشش جنگلهای زاگرس (مطالعه موردی جنگلهای شهرستان جوانرود). مجله پژوهشهای علوم و فناوری چوب و جنگل، ۱۷ (۳): ۱–۱۸.
- عبداللهی، د. و شتایی جویباری، ش.، ۱۳۹۱. ارزیابی مقایسهای قابلیت دادههای LISS-II و LISS-V و ماهواره IRS-P6 در تهیه نقشه تراکم تاج پوشش جنگلهای زاگرس (مطالعه موردی: جنگلهای شهرستان جوانرود). مجله پژوهشهای علوم و فناوری چوب و جنگل، ۱۹ (۱): ۴۳-۶۰.
- فتح العلومی، س.، واعظی، ع.، علوی پناه، ک. و قربانی، ا.، ۱۳۹۹. مدلسازی تغییرات کربن آلی خاک با استفاده از شاخصهای سنجش از دور در حوضه آبخیز بالیخلی چای اردبیل. مجله تحقیقات آب و خاک ایران، ۵۱ (۹): ۲۴۱۹https://doi.org/ 10.22059.668542 IJSWR.2020.299509.668542
- فرجی، ز. و کاویانی، ع.، ۱۴۰۲. ریزمقیاسسازی مکانی تصاویر دمای سطح زمین (LST) سنجنده مادیس در مناطق فاریاب توسط مدلهای تخمین رطوبت خاک TOTRAM و OPTRAM. نشریه آبیاری و زهکشی ایران، ۱۷(۳): ۵۸۵–۵۹۶.
- فیضیزاده، ب.، دیدمبان، خ. و غلامنیا، خ.، ۱۳۹۴. برآورد دمای سطح زمین با استفاده از تصاویر ماهواره لندست ۸ و الگوریتم پنجره مجزا. فصلنامه علمی-پژوهشی اطالعات جغرافیایی. ۲۵ (۹۸): https://doi.org/10.22131 sepehr.2016.22145
- معین آزاد تهرانی، س. م.، درویش صفت، ع.ا. و نمیرانیان، م.، ۱۳۸۷. ارزیابی مدل FCD برای بر آورد تراکم جنگل با استفاده از دادههای لندست ۷ (مطالعه موردی: جنگلهای چالوس). فصلنامه علمی-پژوهشی تحقیقات جنگل و صنوبر ایران، ۱۴ (۱): ۱۲۴–۱۳۸.
- ویسکرمی، ۱.، پیامنی، ک. و جعفرزاده، م.س.، ۱۴۰۱. کاربرد روشهای زمین آمار در تعیین منحنیهای عمق-مدت-مساحت بارندگی (استان لرستان). مدل سازی و مدیریت آب و خاک، ۲ (۳): https://doi.org/10.22098/ mmws.2022.9843.1067
- یوسفزاده، ۱،، زینالی، ب.، ولیزاده کامران، خ. و اصغری سراسکانرود، ص.، ۱۳۹۸. بر آورد رطوبت خاک با استفاده از مدل جدید ذوزنقهای مرئی برای حوضهی سیمینه با استفاده از تصاویر ماهواره لندست ۸. هیدروژئومورفولوژی، ۵ (۱۸): ۱۸۱–۲۰۵.