

Application of WEAP model in predicting potential evapotranspiration under climate change SSP scenarios

Mahdi Vaziri¹, Nozar Ghahreman^{2*}

¹ M.Sc Graduate Department of Agrometeorology, University of Tehran, Iran

² Associate Professor of Agro meteorology, Department of Irrigation and Reclamation Engineering University of Tehran, Karaj, Iran, Email: nghahreman@ut.ac.ir

Article Info

Article type:
Research Full Paper

Article history:
Received: 2023-11-30
Accepted: 2024-1-2

Keywords:
Climate change
Evapotranspiration
ESGF
Karkheh basin
WEAP

ABSTRACT

Climate change has a significant impact on evapotranspiration (ET) as the one of the main components of the hydrological cycle. The main purpose of this research is to project the amount of potential evapotranspiration (ET_p), under RCP scenario comparing to the baseline period using the WEAP model in the selected stations of Karkhe basin, Iran. The 1999-2019 and 2020-2100 years were considered as the baseline and future periods. The projected climatic variables by KIOST-ESM and MPI-ESM1-2-LR climate models under two climate change scenarios of SSP2-4.5 and SSP5-8.5 and the observed data of the selected stations in Karkheh basin were used to estimate the ET_p for the future and. According to the outputs of the WEAP model, the potential evapotranspiration will increase by 2100. The highest increase was projected under SSP5-8.5 scenario by the MPI-ESM1-2-LR model, with amount of 89 mm in June and by the KIOST-ESM model, 73 mm in May. The lowest values were equal to 26 and -0.5 mm in the months of December and September, respectively. Correspondingly, these values under SSP2-4.5 scenario were estimated as 85.4, 64.3, 23.3 and -4.6 during June, May, December and September compared to the base period, which the latter indicated a decrease for September comparing to the baseline. Also, the amount of potential evapotranspiration in regions with temperate Mediterranean climates will experience more variations comparing to those with arid temperate climates.

Cite this article: Vaziri, M., Ghahreman, N. (2024). Application of WEAP model in predicting potential evapotranspiration under climate change SSP scenarios. *Journal of the Climate Change Research*, 4 (15), 95-112.



©The author(s)

Doi: 10.30488/CCR.2024.427943.1183

Publisher: Golestan University



نشریه پژوهش‌های تغییرات آب و هوا



فصلنامه علمی دانشگاه گلستان

سال چهارم / شماره مسلسل پانزدهم / زمستان ۱۴۰۲ / صفحات: ۹۵-۱۱۲



کاربست مدل WEAP در پیش‌نگری تبخیرتعرق پتانسیل تحت سناریوهای SSP تغییر اقلیم

مهدی وزیری^۱، نوذر قهرمان^{۲*}

^۱ داش آموخته کارشناسی ارشد هواشناسی کشاورزی، دانشگاه تهران، ایران

^۲ دانشیار گروه آبیاری و آبادانی، دانشکدگان کشاورزی و منابع طبیعی دانشگاه تهران، تهران، ایران، رایانه: nghahreman@ut.ac.ir

اطلاعات مقاله چکیده

تبخیرتعرق به عنوان یکی از مولفه‌های اصلی چرخه‌ی آبشناسی، از پدیده تغییر اقلیم اثرات قابل توجهی را می‌پذیرد. هدف اصلی این پژوهش برآورد میزان تبخیرتعرق پتانسیل در دوره زمانی آینده و مقایسه آن با دوره پایه با استفاده از برونداد مدل‌های اقلیمی جهت اجرای مدل منابع آب WEAP در ایستگاه‌های منتخب حوضه کرخه می‌باشد. دوره‌های ۱۹۹۹-۲۰۱۹ و ۲۰۰۰-۲۰۲۰ به ترتیب به عنوان دوره پایه و دوره آینده در نظر گرفته شد. برونداد دو مدل اقلیمی منتخب بر اساس توصیه‌های پیشین بنام‌های MPI-ESM1-2-LR و KIOST-ESM و همچنین پایگاه داده‌های اقلیمی ESGF تحت دو سناریوی اقلیمی SSP2-4.5 و SSP5-8.5 و همچنین داده‌های ایستگاه‌های همدیدی برای حوضه کرخه در برآورد تبخیرتعرق پتانسیل در دوره های آینده و پایه استفاده شده است. با توجه به خروجی‌های مدل WEAP میزان تبخیرتعرق پتانسیل تا سال ۲۱۰۰ میلادی روندی افزایشی خواهد داشت، بیشترین میزان افزایش پیش نگری شده در مدل MPI-ESM1-2-LR تحت سناریوی SSP5-8.5 به میزان ۸۹ میلی‌متر در ماه ژوئن و در مدل KIOST-ESM به میزان ۷۳ میلی‌متر در ماه بدست آمد. کمترین مقادیر به ترتیب برابر ۲۶ و ۰/۵ میلی‌متر در ماه‌های دسامبر و سپتامبر می‌باشند. متناظراً این مقادیر تحت سناریوی و SSP2-4.5 به ترتیب برابر با ۸۵/۴، ۶۴/۳ و ۴/۶ - در ماه‌های ژوئن، می، دسامبر و سپتامبر نسبت به دوره پایه برآورد شد. همچنین میزان تبخیرتعرق پتانسیل در ایستگاه‌هایی با اقلیم مدیترانه‌ای معتمد نسبت به ایستگاه‌هایی با اقلیم خشک معتدل تغییرات بیشتری را تجربه خواهند کرد.

تاریخ دریافت: ۱۴۰۲/۹/۹

تاریخ پذیرش: ۱۴۰۲/۱۰/۱۲

واژه‌های کلیدی:
تبخیر اقلیم
تبخیرتعرق
حوضه کرخه

ESGF
WEAP

استناد: وزیری، مهدی؛ قهرمان، نوذر. (۱۴۰۲). کاربست مدل WEAP در پیش‌نگری تبخیرتعرق پتانسیل تحت سناریوهای SSP تغییر اقلیم. *نشریه پژوهش‌های تغییرات آب و هوا*, ۴ (۱۵)، ۹۵-۱۱۲.

Doi: 10.30488/CCR.2024.427943.1183

ناشر: دانشگاه گلستان

© نویسنده‌گان.



ET_p در ایستگاه بندرانزلی را با استفاده از دو روش هارگریوز سامانی و تورنت ویت بر اساس داده‌های دوره ۱۹۸۵-۲۰۱۸ مورد ارزیابی قرار دادند. این مطالعه تحت سناریوهای واداشت تابشی RCP4.5 و RCP2.6 و RCP8.5 انجام شد. نتایج نشان داد که ET_p از سال ۲۰۲۵ تا ۲۱۰۰ تحت سه سناریو واداشت تابشی افزایش خواهد یافت به جز در روش تورنت ویت که در دوره زمانی ۲۰۰۰-۲۰۷۵ در ماه مارس کاهش پیدا خواهد کرد. در طول دهه ۱۹۹۰ سناریوهای SRES ارائه شدند که به چهار مسیر احتمالی آینده جمعیت، رشد اقتصادی و انتشار گازهای گلخانه‌ای اشاره داشتند. در طی دو دهه اخیر این سناریوها نیازمند بازنگری بوده‌اند بر این اساس سناریوهای RCP توسعه یافته‌اند. ریاحی و همکاران (۲۰۱۷)، SSP ها همچنین جهان‌های پایه متفاوتی را تعریف می‌کنند که ممکن است در غیاب هر گونه تلاش هماهنگ بین المللی برای رسیدگی به تغییرات اقلیم، فراتر از آنچه قبلًا توسط کشورها اتخاذ شده است رخ دهد. بازی و همکاران (۲۰۲۰)، به بررسی تغییرات تبخیر از سطح چاه نیمه‌های دشت سیستان طی دهه‌هایی با استفاده از مدل WEAP و مولد مدل SDSM طی دهه‌های آتی تحت سه سناریو RCP4.5، RCP2.6 و RCP8.5 پرداختند. نتایج نشان داد که میزان تبخیر در دوره ۲۰۰۰-۲۱۰۰ افزایشی بیش از ۳۰۰ میلی‌متر در سال را تجربه خواهد کرد. کیم^۷ و همکاران (۲۰۲۲)، چارچوبی را برای پیش‌بینی خشکسالی‌های هیدرولوژیکی آینده با در نظر گرفتن برداشت آب کشاورزی برای سناریوهای مسیر اجتماعی و اقتصادی مشترک (SPP) با استفاده از مدل‌های اقلیمی جهانی مانند KIEST-ESM پیشنهاد کردند، این مطالعه نشان داد که افزایش ET_p در بازه زمانی ۲۰۲۱-۲۱۰۰ میلادی به دلیل افزایش دما علت اصلی فراوانی و شدت خشکسالی است. تکوین فرآیندهای اقلیمی در آینده، بویژه به دلیل برهمکنش‌های عوامل مؤثر برآن‌ها دارای عدم قطعیت است و نیازمند آزمون سناریوهای مختلف تغییر اقلیم است. قهرمان و

مقدمه

تبخیر تعرق که مجموع تعرق از طریق کانوپی گیاه و تبخیر از خاک، گیاه و سطح آب آزاد است، می‌تواند بزرگترین جزء چرخه هیدرولوژیکی را تشکیل دهد. ارزیابی تبخیر تعرق پتانسیل (ET_p)^۱ دقیق برای بسیاری از کاربردها از جمله برنامه‌ریزی آبیاری، پایش خشکسالی و درک اثرات تغییرات اقلیمی مفید است. تغییر اقلیم به تغییر معنی‌دار افزایشی و یا کاهشی در میانگین عناصر اقلیمی در یک دوره طولانی بیش از ۳۰ سال گفته می‌شود (سامانه هواشناسی جهانی).^۲ امروزه تغییر اقلیم به یکی از دغدغه‌های انسان تبدیل شده و مجتمع علمی جهانی در این زمینه به مطالعه و بررسی پیامدهای ناشی از این پدیده می‌پردازند. چنین تغییراتی به دلیل تغییرات در فعالیت‌های خورشیدی یا فوران‌های آتشفسانی می‌توانند طبیعی باشند. سانگ^۳ و همکاران، (۲۰۲۲)، سه روش تورنت ویت، هارگریوز سامانی و پنم‌مانثیت را در برآورد سطوح روزانه ET_p در کره جنوبی با استفاده از متغیرهای اقلیمی از مدل‌های جفت شده مقایسه‌ای پرور ششم cmip برای دوره‌های آینده نزدیک ۲۰۳۱-۲۰۶۰ و دور ۲۰۷۱-۲۱۰۰ را برای دو مسیر اقتصادی-اجتماعی SSP5-8.5 و SSP2-4.5 در برآورد کردند. در تمامی روش‌ها میزان ET_p روندی افزایشی را نشان داد. گارسیا^۴ و همکاران (۲۰۲۳)، با استفاده از مدل WEAP^۵ هیدرولوژیکی ارزیابی و برنامه‌ریزی آب (WEAP)^۶ اثرات پدیده تغییر اقلیم و تغییر کاربری اراضی را بر بیلان آبی حوضه‌های کوچک در مکزیک تحت سناریوی SSP5-8.5^۷ با استفاده از مدل MPI-ESM1-LR ۲-افق افق ۲۰۸۱-۲۱۰۰ میلادی را شبیه‌سازی کردند، نتایج نشان داد در مناطق دارای جنگل‌های معتدل، تغییراتی در بیلان آبی عمده‌تاً به دلیل افزایش تبخیر تعرق (به دلیل افزایش دما و بارندگی) ایجاد می‌شود. حشمتی و همکاران، (۱۳۹۹)، در مطالعه‌ای

¹ Potential Evapotranspiration

² World Meteorological Organisation (WMO)

³ Song

⁴ Garcia

⁵ Water Evaluation And Planning system

⁶ Shared Socioeconomic Pathways

و اسد آباد در حوضه کرخه با استفاده از مدل WEAP انجام شد.

مواد و روش‌ها

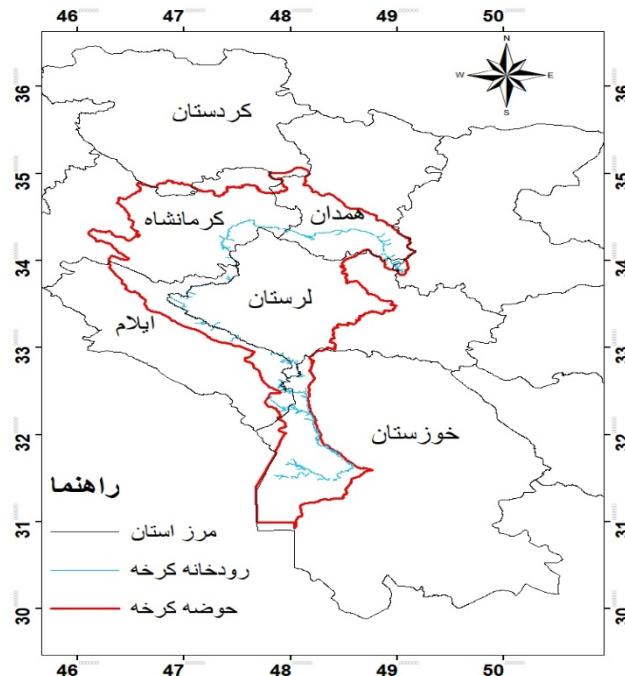
حوضه مطالعاتی: حوضه آبریز رودخانه کرخه بانام اختصاری کرخه بزرگ یکی از حوضه‌های باز ایران است که در تقسیم‌بندی حوضه‌های آبریز ایران، حوضه فرعی به شمار می‌رود و زیرمجموعه حوضه آبریز خلیج فارس و دریای عمان است. مساحت این حوضه، ۵۱۶۴۳ کیلومتر مربع و رودخانه اصلی آن کرخه است که از نظر مختصات جغرافیایی بین $46^{\circ}-06^{\circ}$ و $34^{\circ}-56^{\circ}$ عرض شمالی واقع شده است. این حوضه شامل بیش از نیمی از استان‌های لرستان و کرمانشاه و بخش‌هایی از استان‌های کردستان، همدان، ایلام و خوزستان است. در شکل ۱ موقعیت حوضه کرخه بر روی استان‌ها نشان داده شده است.

سناریوهای SSP: مسیرهای اجتماعی-اقتصادی مشترک (SSPs) سناریوهایی از تغییرات پیش‌بینی شده اجتماعی-اقتصادی جهانی تا سال ۲۱۰۰ هستند که برای استخراج سناریوهای انتشار گازهای گلخانه‌ای با سیاست‌های مختلف آب و هوایی استفاده می‌شوند. SSP‌ها دارای چندین جهانی پایه هستند زیرا عوامل زمینه‌ای مانند جمعیت، رشد فناوری و اقتصادی می‌توانند منجر به انتشار گازهای گلخانه‌ای و پیامدهای گرمایشی در آینده بسیار متفاوتی شوند، حتی بدون سیاست‌های اقلیمی. گزارش ششم ارزیابی IPCC^۱ نتایج دمای پیش‌بینی شده مجموعه‌ای از پنج سناریو را که بر اساس چارچوب SSPs هستند، ارزیابی کرده است. نام این سناریوها شامل کلمه SSP که برگرفته از سناریوهای ۱ تا ۵ هستند و همچنین همراه با سطح مورد انتظار انرژی تابشی در سال ۲۱۰۰ (۹/۱ تا ۵/۸ وات بر مترمربع) می‌باشند (مینشومن^۲ و همکاران، ۲۰۲۰) که به صورت زیر شرح داده شده‌اند:

همکاران (۱۳۹۱)، با استفاده از مدل SIMETAW جهت تولید داده‌های هواشناسی روزانه از روی متoste‌های بلندمدت ماهانه و نیز برآورد ET_P در دوره پایه ۱۹۶۱-۲۰۰۴ و دو سناریوی اقلیمی انتشار گازهای گلخانه‌ای A2 و B2 از خروجی‌های مدل گردش عمومی جو HadCM3 برای دو دوره آتی ۲۰۵۰-۲۰۸۰ و ۲۰۲۰-۲۰۵۰ در ایستگاه مشهد استفاده شد. خروجی‌ها نشان داد ET_P به طور متوسط در دوره‌های ۲۰۲۰-۲۰۵۰ و ۲۰۵۰-۲۰۸۰ به ترتیب ۵/۳۵ و ۱۰/۴۹ میلی‌متر در ماه تحت سناریوی A2 و B2 نسبت به دوره پایه افزایش خواهد داشت. قهرمان و همکاران (۱۳۹۵)، ET_P را با استفاده از معادله پنمن مانтиث و داده‌های هواشناسی تاریخی دوره پایه ۱۹۹۱-۲۰۰۵ ایستگاه سینوپتیک مشهد را برآورد و با خروجی دو مدل اقلیمی منتخب از مجموعه مدل‌های CMIP5 مقایسه کردند. بر اساس نتایج حاصله، بیشترین افزایش مقدار ET_P در ماه ژانویه تحت دو سناریوی RCP4.5 و RCP8.5 به ترتیب با ۱۵/۴٪ و ۱۶/۴٪ افزایش نسبت به دوره پایه و نیز بیشترین مقدار کاهش در ماه اکتبر با ۱۲/۵٪ و ۱۰ درصد کاهش نسبت به دوره پایه مشاهده شد. از انجایی که دما کمیتی مهم و تاثیرگذار بر ET_P است می‌توان انتظار داشت که در شرایط گرمایش جهانی، ET_P هم افزایش یابد. ضرورت این پژوهش بدان جهت است که با وجود مطالعات صورت گرفته در زمینه‌ی تبخیر تعرق، همچنان تدقیق برآوردهای این کمیت با توجه به عدم قطعیت مدل‌های اقلیمی و توسعه سناریوهای جدید بویژه در حوزه‌های آبریز مهمی نظیر کرخه ضرورت دارد. پدیده تغییر اقلیم می‌تواند با تاثیر بر مولفه‌های چرخه آبشناسی کمیت و کیفیت آب در دهه‌های آتی در این حوضه را تحت تاثیر قرار دهد. به علاوه کاربست مدل مدیریت آب WEAP تحت سناریوهای جدید تغییر اقلیم در مطالعات بسیار محدودی در ایران مورد بررسی بوده است لذا این تحقیق با هدف پیش‌گری میزان ET_P تا سال ۲۱۰۰ میلادی و مقایسه آن با دوره پایه در چهار ایستگاه اسلام آباد غرب، بستان، خرم آباد

¹ Intergovernmental Panel on Climate Change

² Meinshausen



شکل ۱- موقعیت حوضه کرخه بر روی استان‌ها

۸-۸: SSP5-8.5: (توسعه با سوخت فسیلی) این سناریو نشان دهنده پایان مسیرهای قابل قبول در آینده است. SSP5 تنها SSP است که انتشار گازهای گلخانه‌ای به اندازه کافی برای تولید ۸,۵ وات بر متر مربع در سال ۲۱۰۰ را دارد.

پایگاه پیش‌نگری اقلیمی ESGF^۱: در این تحقیق از دو سناریوی حد وسط SSP2-4.5 و سناریوی بدینانه SSP5-8.5 برای پیش‌نگری میزان ET_p در بازه زمانی سال‌های ۲۰۲۰-۲۱۰۰ میلادی استفاده شد. بدین منظور داده‌های مربوط به بارش، سرعت باد، تابش و رطوبت نسبی از پایگاه داده‌های پیش‌نگری اقلیمی ESGF برای دوره زمانی ۲۰۲۰-۲۱۰۰ میلادی تحت دو سناریوی مذکور با وضوح اسمی ۲۵۰×۲۵۰ کیلومتر، گونه r1i1p1f1 و دوره ماهانه مربوط به دو مدل MPI-ESM1-2-LR و KIOST-ESM برای ایستگاه‌های خرم آباد، اسد آباد، بستان و اسلام آباد دریافت شد. مشخصات ایستگاه‌های استخراج شده از پایگاه پیش‌نگری اقلیمی ESGF در جدول ۱ آورده شده است. تمامی اقلیم‌های تعیین شده در جدول ۱

۱-۹: (پایداری) انتشار بسیار کم گازهای گلخانه‌ای، انتشار گاز CO_2 در حدود سال ۲۰۵۰ به صفر خالص می‌رسد.
۲-۲: (پایداری) انتشار کم گازهای گلخانه‌ای، انتشار گاز CO_2 در حدود سال ۲۰۷۵ به صفر خالص می‌رسد.

۳-۳: (میانه راه) انتشار متوسط گازهای گلخانه‌ای، انتشار گاز CO_2 تا سال ۲۰۵۰ در حد سطح فعلی باقی می‌ماند و بعد از آن تا سال ۲۱۰۰ کاهش میابد اما به صفر نمی‌رسد.

۴-۴: (رقابت منطقه‌ای) انتشار بسیار بالای گازهای گلخانه‌ای، انتشار گاز CO_2 تا سال ۲۰۷۵ به برابر می‌شود.

۵-۵: (نا برابری) واداشت تابشی تا سال ۲۱۰۰ به سطح $\frac{3}{4}$ وات بر متر مربع می‌رسد.

۶-۶: (نا برابری) واداشت تابشی تا سال ۲۱۰۰ به سطح ۶ وات بر متر مربع می‌رسد.

۷-۷: SSP5-3.4: (توسعه با سوخت فسیلی) این سناریو از SSP5-8.5 پیروی می‌کند، یک سناریوی پایه افزایشی تا سال ۲۰۴۰ است و پس از آن انتشار خالص به طور قابل توجهی کاهش می‌یابد.

^۱ <https://esgf-node.llnl.gov>

هم‌دماهی سالانه و هم‌دماهی میانگین حداقل‌های روزانه در سردترین ماه سال محاسبه و طراحی شده است (خلیلی و همکاران، ۱۴۰۱).

بر اساس نقشه تقسیم‌بندی اقلیمی ایران در روش طبقه‌بندی دومارتن گسترش داده شده می‌باشد، این نقشه بر اساس تقاطع سه نقشه هم‌بارش سالانه،

جدول ۱- مشخصات ایستگاه‌های استخراج شده از پایگاه پیش‌نگری اقلیمی ESGF

نام ایستگاه	طول جغرافیایی (درجه)	عرض جغرافیایی (درجه)	ارتفاع (متر)	اقلیم
خرم آباد	۴۸/۳۴۳	۳۲/۴۵۷	۱۱۴۷	مدیترانه‌ای معتدل
بستان	۴۸/۰۲۶	۳۱/۷۱۸	۱۵	خشک بیابانی معتدل
اسلام آباد	۴۶/۵۳۳	۳۴/۱۱۳	۱۳۳۵	نیمه خشک معتدل
اسد آباد	۴۸/۰۹۸	۳۴/۷۶۴	۱۶۰۷	مدیترانه‌ای معتدل

تبخیر تعرق واقعی و پتانسیل، ذخیره آب، حقادرهای اولویت‌های تخصیص، بهره‌برداری از مخازن، تولید برقابی، روندیابی آلودگی و کیفیت آب، ارزیابی آسیب-پذیری و نیازهای اکوسیستم است.

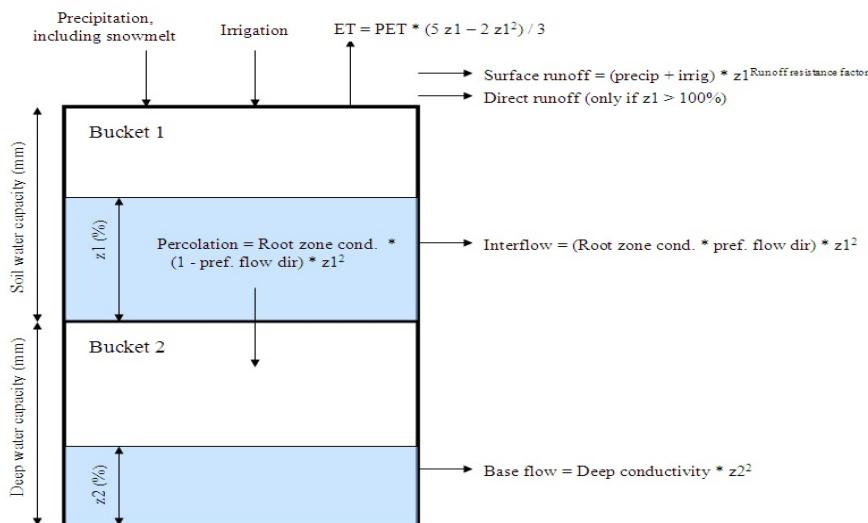
روش رطوبت خاک^۱ در مدل WEAP: این روش حوضه را با دولایه خاک معرفی می‌کند. در لایه خاک بالایی با درنظر گرفتن بارش، رواناب و همچنین تغییر در رطوبت خاک تبخیر تعرق را شبیه‌سازی می‌کند. این روش اجازه توصیف کاربری زمین بر روی فرآیندهای هیدرولوژیکی را می‌دهد. تغییر در رطوبت خاک در لایه‌ی پایینی خاک شبیه‌سازی می‌شود. طرح دو لایه‌ای محاسباتی رطوبت خاک بر پایه توابع تجربی است که تبخیر تعرق، رواناب سطحی، رواناب زیرسطحی و نفوذ عمقی برای یک واحد حوضه را توصیف می‌کند. نفوذ عمقی در داخل واحد حوضه می‌تواند به بدنه‌ی آب سطحی به صورت جریان پایه منتقل شود یا مستقیماً به ذخیره آب زیرزمینی منتقل شود که در شکل ۲ نمای خاک نشان داده شده است (سیبر، ۲۰۱۵^۲).

داده‌های مشاهداتی: داده‌های مشاهداتی مربوط به ایستگاه‌های همدیدی اسلام آباد، بستان، اسد آباد و خرم آباد واقع در حوضه کرخه از سال ۱۹۹۹ تا ۲۰۱۹ میلادی شامل: میانگین ماهانه دمای حداقل و حداکثر، تابش، بارش و سرعت باد به عنوان داده‌های ورودی دوره پایه به مدل WEAP از پایگاه سازمان هواشناسی کشور دریافت شد.

نرم افزار مدیریت یکپارچه منابع آب WEAP یک برنامه مدیریت منابع آب است که یکی از نیازهای تعریف شده در برنامه تبخیر تعرق می‌باشد. یکی از نرم افزارهایی که برای مدل‌سازی مدیریت یکپارچه منابع آب استفاده می‌شود، نرم افزار سیستم برنامه‌ریزی و ارزیابی آب (WEAP) است که با هدف ارزیابی همگانی و یکپارچه در زمینه‌ی تقاضا، تامین و کیفیت آب بصورت ابزاری علمی برای برنامه‌ریزی منابع آب تدوین شده است. WEAP مدلی است شی‌گرا و قابل برنامه‌ریزی که زمینه مدل‌سازی مدیریت منابع آب را به صورت یکپارچه فراهم کرده است و می‌توان آن را در سامانه‌های شهری و کشاورزی در یک حوضه آبریز یا در چندین حوضه رودخانه‌ای مورد استفاده قرار داد. این نرم افزار قادر به شبیه‌سازی مولفه‌هایی از جمله رواناب، دبی پایه، تغذیه طبیعی آب‌های زیرزمینی، تحلیل نیازها، برآورد میزان

¹ Soil moisture

² Sieber



شکل ۲- نمودار مفهومی و معادلات مورد استفاده در مدل رطوبت خاک (راهنمای مدل WEAP)

در شکل ۲ هر فلش نشانگر ورودی و خروجی‌ها به لایه خاک می‌باشند. در این شکل:

- Surface runoff, رواناب سطحی
- Direct runoff, رواناب مستقیم
- Percolation, نفوذ
- Interflow, جریان نشت از لایه ۱
- Bucket1, لایه اول خاک
- Bucket2, لایه دوم خاک
- ET, تبخیر تعرق واقعی
- PET, تبخیر تعرق پتانسیل
- Base flow, جریان پایه
- Irrigation, آبیاری
- Precipitation including snow melt, بارش شامل ذوب برف

مقاومت سطحی ۶۹ ثانیه بر متر اصلاح شده است. در این پیاده سازی دو تغییر در معادله انجام شده است: آلبیدو در محدوده ۰/۱۵ تا ۰/۲۵ به عنوان تابعی از پوشش برف تغییر می‌کند (اگر چه کاربر می‌تواند این محاسبه را نادیده بگیرد و آلبیدو را مستقیماً مشخص کند)، و کمیت شار گرمایی خاک، G در مقیاس روزانه صرف نظر شده است که فرم نهایی آن به صورت معادله ۱ بیان شده است.

$$ET_o = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma^*} (R_n - G) + \frac{900}{\Delta + \gamma^* T + 275} U_2 D \quad (1)$$

که در آن Δ شیب منحنی فشار بخار اشباع (kPa/°C) است که طبق معادله ۲ محاسبه می‌شود، R_n تابش خالص بر حسب میلی‌متر بر روز، T دما بر حسب درجه سانتی گراد، G شار حرارتی اندازه گیری شده یا تخمین زده شده خاک بر حسب میلی‌متر بر روز، U_2 سرعت باد در ارتفاع ۲ متری بر حسب متر بر ثانیه، D کمبود فشار بخار بر حسب کیلو پاسکال و γ ضریب

Deep Conductivity، مقدارهای هیدرولیکی (طول بر زمان) مربوط به لایه دوم (عمیق) است. Runoff Resistance Factor، ضریب مقاومت جریان. Root Zone Conductivity، میزان هدایت هیدرولیکی محدوده ریشه در حالت اشباع را بیان می‌کند. Preferred Flow Direction، مسیر جریان را مشخص می‌کند.

Z1، میزان درصد اشباع عمق لایه اول است. Z2، درصدی از ذخیره کل لایه دوم است. Soil Water Capacity، مقدار ظرفیت نگهداری آب در لایه بالایی خاک را مشخص می‌کند. Deep Water Capacity، مقدار ظرفیت نگهداری آب در لایه پایینی خاک را نشان می‌دهد.

در محاسبه ET_p در مدل WEAP از فرمول ارائه شده در کتاب Handbook of Hydrology (۱۹۹۳) استفاده شده است. این فرمول همان فرمول پمنان-مانتیث برای گیاه استاندارد چمن با ارتفاع ۰/۱۲ متر با

پنمن-مانتیست که پتانسیل تبخیر تعرق (PET) نامگذاری شده است، مدل WEAP با استفاده از معادله ۴ تبخیر تعرق پتانسیل را محاسبه می‌کند.

$$ET_{\text{potential}} = PET \times K_S \quad (4)$$

که در آن $ET_{\text{potential}}$ تبخیر تعرق پتانسیل می‌باشد و K_S ضریب سطح محاسبه می‌شود که این ضریب برای سطوح با کاربری اراضی متفاوت به شرح جدول ۲ می‌باشد.

سايكرومتری بر حسب کيلوپاسکال بر درجه سانتی گراد می‌باشد.

$$\Delta = \frac{4098e_s}{(237.3+T)^2} \quad (2)$$

که در آن، e_s فشار بخار اشباع در دمای T بر حسب کيلو پاسکال است.

$$\gamma^* = \gamma(1+0.33U_2) \quad (3)$$

در اين معادله، γ^* ضریب سايكرومتری مخصوص می‌باشد. پس از محاسبه تبخیر تعرق گياه استاندارد

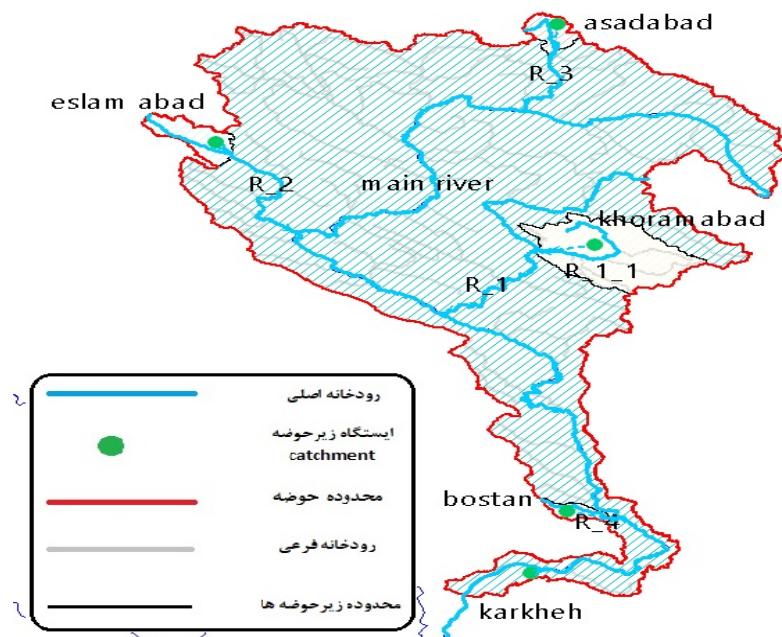
جدول ۲- ضرایب K_S برای سطوح مختلف (آلن و همکاران، ۱۹۹۸)

عارضه	ضریب K_S
درختچه‌ها (shrubs)	۰/۸۵
جنگل‌های درختان خزان‌دار (deciduous forest)	۰/۹۱
مراعع و چمنزارها (grassland)	۰/۷۵
مناطق کشاورزی (agriculture)	۰/۹۵
مناطق بایر و یا با پوشش گیاهی پراکنده (barren fields)	۰/۳
مناطق شهری (urban lands)	۰/۱۵
زمین‌های باتلاقی و آبهای آزاد (wet-land)	۱/۲

(تقريباً ۲۸ کيلومتر) را فراهم می‌کند. اين مجموعه داده آب و هوای جهانی توسط گروه هييدرولوجی زمينی در دانشگاه پرينستون^{۱۴} که داده‌های تحليل مجدد را با مشاهدات ترکيب می‌کند ايجاد شده است. به منظور شبیه‌سازی فرآيندهای حوضه مانند WEAP تبخیر تعرق، رواناب، نفوذ و آبياري، در مدل پنج روش قابل انتخاب است. اين روش‌ها عبارتند از: ۱- روش نيازهای آبياري ۲- روش بارش-رواناب ۳- روش رطوبت خاک ۴- روش MABIA ۵- روش مدل رشد گیاه که در اين تحقیق از روش رطوبت خاک برای برآورد ET_p در سطح حوضه کرخه استفاده شده است. الگوی ترسیمي حوضه کرخه و زير حوضه‌ها در مدل WEAP بهنگامي که يك حوضه در مدل WEAP به طور خودکار يك شئ رودخانه‌اي (خط آبی) را بر اساس مسیر عبور از حوضه با بيشترین مقدار جريان ايجاد می‌کند که مسیر جريان از سمت بالادست به پایین دست (نقطه خروجي حوضه) حوضه است. اين حالت می‌تواند نوع پوشش اراضي را هم تعیین کند به گونه‌ای که مدل داده‌های کاربری اراضی را از پایگاه تغيير اقلیم آزانس فضایی اروپا (ESA-CCI-LC^{۱۵}) دریافت می‌کند. اين داده‌ها شامل ۲۲ دسته مختلف پوشش اراضي است که می‌توان بنا به نياز خود نام آنها را تغيير داد. همچنين WEAP دسترسی به مجموعه داده‌های آب و هوایي شبکه‌بندی شده جهانی، شامل داده‌های دما، بارندگی و سرعت باد را در بازه‌های زمانی روزانه و ماهانه برای سال‌های ۱۹۴۸-۲۰۱۰ با وضوح فضایی ۰/۲۵ درجه

¹⁴ Princeton

¹⁵ European Space Agency's Climate Change Initiative Land Cover



شکل ۳-الگوی ترسیمی حوضه کرخه در مدل WEAP

ضریب سطوح است. این ضریب با توجه به کاربری اراضی ایستگاه‌های مختلف طبق مدل WEAP حدود ۰/۷۳ در نظر گرفته شده است.

$$ET_0 = \frac{0.408\Delta(R_nG) + \gamma(\frac{890}{T-273})U_2(e_s - e_a)}{\Delta + \gamma(1 + 0.34U_2)} \times K_c \quad (5)$$

در معادله ۵، e_s فشار بخار اشباع در دمای T بر حسب کیلو پاسکال (kPa) و e_a فشار بخار در دمای T بر حسب کیلو پاسکال، U_2 سرعت باد در ارتفاع دو متری، R_n تابش خالص، و G شار گرمای خاک می‌باشد.

آزمون‌های آماری:

R^2 : ضریب تعیین یا ضریب تشخیص، نسبت تغییرات متغیر وابسته را که می‌توان به متغیر مستقل نسبت داد اندازه‌گیری می‌کند. به بیان ساده می‌توان گفت ضریب تعیین نشان می‌دهد که چند درصد تغییرات متغیرهای وابسته در یک مدل رگرسیونی با متغیر مستقل تبیین می‌شود.

محاسبه تبخیر تعرق پتانسیل با روش فائو-پنمن-مانتیث: برای اعتبارسنجی خروجی‌های مدل WEAP، خروجی‌های مدل برای دوره پایه با مقادیر محاسبه شده توسط رابطه فائو-پنمن-مانتیث مقایسه شد. معادله پنمن مانتیث فائو به عنوان روشی که تبخیر تعرق سطح مرتع را بدون ابهام تعیین و نیز روشی که مقادیر تبخیر تعرق سطح مرتع در تمامی مناطق و اقلیم‌ها را به طور یکنواخت محاسبه می‌کند، انتخاب شده است. با تعریف گیاه مرجع به عنوان یک گیاه فرضی با ارتفاع ۰/۱۲ متر و مقاومت سطحی ۷۰ ثانیه بر متر و ضریب بازتابش (آلیدو) ۰/۲۳ که تبخیر آن شباهت بسیار به تبخیر از سطح وسیع چمن سبز با ارتفاع یکنواخت، رشد فعال و دسترسی به آب کافی دارد، روش پنمن مانتیث فائو توسعه یافت. معادله فائو-پنمن-مانتیث به صورت معادله ۵ ارائه شده است. تبخیر تعرق مرجع همان ET_p برای یک پوشش گیاهی بخصوص است که این پوشش گیاهی چمن یا یونجه است، در اینجا برای تبدیل تبخیر تعرق مرجع به ET_p در سطحی غیر از چمن، تبخیر تعرق مرجع را در ضریب سطوح (K_c) ضرب شده تا به ET_p تبدیل شود. در اینجا K_c ضریب گیاهی نیست و

^۱ R-squared correlation

مشاهداتی، $ET_{0m,i}$ مقادیر تبخیر تعرق پتانسیل مشاهداتی، ET_{0s} مقادیر تبخیر تعرق پتانسیل محاسباتی. اگر میزان این ضریب بین ۰/۷۵ تا ۱ باشد عملکرد بسیار خوب، مابین ۰/۶۵ تا ۰/۷۵ عملکرد خوب، مابین ۰/۵ تا ۰/۶۵ عملکرد رضایت‌بخش و کمتر از ۰/۵ عملکرد غیرقابل قبول می‌باشد (Kult و همکاران، ۲۰۱۴).

نتایج و بحث

خروچی‌های مدل WEAP در برآورد میزان ET_p برای چهار ایستگاه مطالعاتی اسلام آباد غرب، بستان، خرم‌آباد و اسد آباد برای دوره پایه ۱۹۹۹ تا ۲۰۱۹ محاسباتی از رابطه فائق-پنمن-مانتیث برای دوره پایه ميلادي به شرح جدول ۳ بدست آمد. همچنین ET_p محاسباتی از داده‌های استفاده از داده‌های مشاهداتی به (۱۹۹۹-۲۰۱۹) با استفاده از داده‌های مشاهداتی به

شرح جدول ۴ می‌باشد.

$$R^2 = \frac{[\sum_{i=1}^n (o_i - \bar{o})(p_i - \bar{p})]^2}{\sum_{i=1}^n (o_i - \bar{o})^2 \times \sum_{i=1}^n (p_i - \bar{p})^2} \quad (6)$$

در معادله ۶، o_i مقادیر اندازه‌گیری شده (مقادیر مشاهداتی)، p_i مقادیر محاسبه شده مدل، n تعداد مشاهدات، \bar{o} میانگین مقادیر اندازه‌گیری شده (مقادیر مشاهداتی) و \bar{p} میانگین مقادیر محاسبه شده است.

NSE: ضریب ناش-ساتکلیف ضربی است که اختلاف نسبی بین مقادیر مشاهده شده و شبیه‌سازی شده را نشان می‌دهد. در این مطالعه جهت ارزیابی نتایج شبیه‌سازی شده و داده‌های مشاهداتی در دوره آماری انتخابی از این ضریب نیز استفاده شده است که در معادله ۷ نشان داده شده است.

$$NSE = 1 - \frac{\sum_i (ET_{0m,i} - ET_{0s})^2}{\sum_i (ET_{0m,i} - \bar{ET}_{0m})^2} \quad (7)$$

که در آن \bar{ET}_{0m} میانگین تبخیر تعرق پتانسیل دوره

جدول ۳ محاسباتی در مدل WEAP برای دوره پایه بر حسب میلی‌متر در ماه

ماه	بستان	اسلام آباد	اسد آباد	خرم آباد
Jan	۳۸/۴	۱۹/۷	۲۶/۵	۳۰/۳
Feb	۶۳/۲	۲۷/۷	۳۷/۴	۴۱/۵
Mar	۱۰۵/۵	۴۹/۸	۶۹/۴	۷۰/۳
Apr	۱۵۰/۵	۷۳/۷	۹۸/۱	۹۸/۹
May	۲۰۶/۲	۹۹/۵	۱۳۱/۱	۱۴۴/۲
Jun	۲۵۷/۹	۱۳۹/۶	۱۷۰/۸	۱۹۰/۳
Jul	۲۵۱/۷	۱۵۵/۶	۱۸۹/۱	۱۹۸/۹
Aug	۲۱۵/۷	۱۴۲/۳	۱۶۲/۹	۱۸۲/۹
Sep	۱۷۰/۵	۱۰۵/۵	۱۲۴/۰	۱۴۳/۰
Oct	۱۱۶/۲	۶۲/۰	۷۹/۷	۹۳/۱
Nov	۶۸/۰	۲۱/۶	۳۸/۳	۴۹/۴
Dec	۴۵/۶	۲۱/۶	۲۵/۷	۳۳/۶

جدول ۴ محاسباتی در معادله پنمن-مانتیث برای دوره پایه بر حسب میلی‌متر در روز

ماه	اسلام آباد	خرم آباد	بستان	اسد آباد
Jan	۱/۹	۲/۷	۲/۹	۲/۱
Feb	۱/۸	۲/۷	۳/۵	۲/۱
Mar	۳/۳	۴/۰	۵/۵	۴/۲
Apr	۷/۵	۵/۹	۸/۵	۴/۹
May	۴/۹	۸/۶	۱۱/۸	۶/۶
Jun	۸/۹	۱۲/۳	۱۵/۲	۹/۰
Jul	۱۱/۲	۱۳/۶	۱۴/۹	۱۰/۸

Aug	۱۰/۴	۱۲/۸	۱۲/۹	۹/۸
Sep	۱۰/۳	۱۰/۹	۱۱/۴	۷/۹
Oct	۵/۵	۶/۰	۶/۶	۵/۴
Nov	۲/۷	۳/۶	۴/۲	۲/۶
Dec	۲/۴	۲/۴	۲/۹	۲/۰

با برونداد دو مدل MPI-ESM1-2- KIOST-ESM تحت دو سناریوی LR و SSP2-4.5 و SSP5-8.5 اجرا شد، برای هر یک از ایستگاه‌های منتخب حوضه کرخه در جداول ۵ تا ۸ آرائه شده است.

با توجه به نتایج آزمون‌های آماری اعتبارسنجی مدل WEAP برای دوره پایه با ضریب ناش ساتکلیف ($R^2 = 0.66$) و همچنین ضریب R^2 برابر با 0.97 در سطح خوب برآورد شد. مقادیر پیش‌نگری شده ET_p با مدل WEAP برای سال‌های ۲۰۰۰-۲۱۰۰ میلادی که

جدول ۵ - خروجی از مدل WEAP با استفاده از مدل KIOST-ESM تحت سناریوی SSP2-4.5 بر حسب میلی‌متر در ماه

ماه	اسد آباد	بستان	خرم آباد	اسلام آباد
Jan	۵۱/۸	۹۳/۰	۵۸/۷	۵۲/۲
Feb	۷۴/۸	۱۲۳/۰	۸۱/۴	۷۳/۲
Mar	۱۱۳/۲	۱۶۸/۴	۱۱۹/۳	۱۰۷/۵
Apr	۱۵۴/۳	۲۱۰/۳	۱۵۸/۰	۱۴۴/۱
May	۱۹۴/۶	۲۶۴/۶	۱۹۵/۸	۱۸۳/۳
Jun	۲۲۰/۸	۲۹۳/۸	۲۲۰/۸	۲۰۹/۵
Jul	۲۰۸/۳	۲۶۵/۹	۲۰۸/۶	۱۹۴/۱
Aug	۱۷۱/۴	۲۲۰/۵	۱۷۳/۴	۱۵۶/۹
Sep	۱۲۱/۱	۱۶۵/۸	۱۲۵/۷	۱۱۲/۲
Oct	۷۴/۱	۱۱۳/۴	۸۰/۱	۷۱/۴
Nov	۴۷/۲	۸۰/۵	۵۳/۶	۴۶/۸
Dec	۴۰/۰	۷۴/۲	۴۶/۷	۴۰/۶

جدول ۶ - خروجی از مدل WEAP با استفاده از مدل MPI-ESM1-2-LR تحت سناریوی SSP2-4.5 بر حسب میلی‌متر در ماه

ماه	اسد آباد	بستان	خرم آباد	اسلام آباد
Jan	۳۸/۶	۶۸/۲	۵۶/۶	۴۵/۹
Feb	۶۰/۶	۹۲/۶	۸۱/۷	۶۵/۵
Mar	۱۰۵/۳	۱۳۹/۸	۱۲۹/۴	۱۰۲/۹
Apr	۱۶۵/۷	۱۹۶/۹	۱۹۰/۵	۱۴۹/۲
May	۲۲۵/۵	۲۳۷/۴	۲۴۷/۰	۱۹۲/۸
Jun	۲۷۶/۸	۲۸۸/۴	۳۰۱/۷	۲۲۳/۳
Jul	۲۹۲/۲	۲۷۹/۴	۳۱۱/۶	۲۴۲/۳
Aug	۲۷۷/۳	۲۵۵/۵	۲۹۲/۲	۲۱۶/۸
Sep	۲۲۱/۳	۱۹۹/۱	۲۳۲/۸	۱۶۷/۳
Oct	۱۴۶/۰	۱۴۱/۰	۱۵۶/۶	۱۰۸/۶
Nov	۷۵/۲	۹۹/۵	۹۴/۲	۷۳/۳
Dec	۴۲/۷	۶۹/۱	۶۰/۳	۴۷/۸

جدول - ۷ خروجی از مدل ET_p با استفاده از مدل WEAP تحت سناریوی SSP5-8.5 بر حسب میلی‌متر در ماه

ماه	اسد آباد	بستان	خرم آباد	اسلام آباد
Jan	۵۴/۱	۹۶/۵	۶۱/۳	۵۷/۰
Feb	۷۹/۱	۱۲۸/۹	۸۶/۰	۷۹/۲
Mar	۱۱۶/۵	۱۷۱/۷	۱۲۲/۳	۱۱۱/۳
Apr	۱۵۹/۱	۲۱۴/۸	۱۶۲/۵	۱۴۸/۸
May	۲۰۳/۳	۲۷۵/۱	۲۰۴/۲	۱۹۱/۰
Jun	۲۲۵/۸	۲۹۸/۹	۲۲۵/۴	۲۱۳/۱
Jul	۲۱۲/۹	۲۷۰/۲	۲۱۲/۶	۱۹۷/۸
Aug	۱۷۵/۵	۲۲۴/۴	۱۷۷/۲	۱۶۰/۸
Sep	۱۲۴/۲	۱۶۹/۹	۱۲۹/۴	۱۱۷/۴
Oct	۷۶/۵	۱۱۵/۶	۸۲/۷	۷۵/۶
Nov	۴۸/۹	۸۲/۷	۵۵/۶	۵۱/۰
Dec	۴۱/۴	۷۷/۲	۴۸/۵	۴۵/۱

جدول - ۸ خروجی از مدل ET_p با استفاده از مدل WEAP تحت سناریوی SSP5-8.5 بر حسب میلی‌متر در ماه

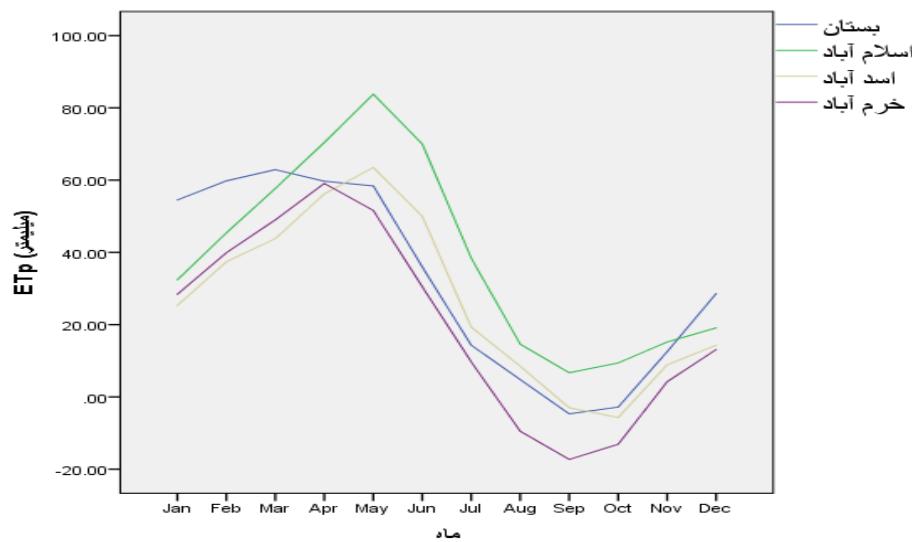
ماه	اسد آباد	بستان	خرم آباد	اسلام آباد
Jan	۴۴/۰	۷۳/۵	۶۲/۶	۵۰/۲
Feb	۶۴/۹	۹۶/۴	۸۶/۱	۶۸/۳
Mar	۱۱۳/۵	۱۴۴/۵	۱۳۶/۵	۱۰۶/۳
Apr	۱۷۰/۰	۱۹۶/۶	۱۹۴/۰	۱۴۹/۶
May	۲۳۱/۹	۲۳۹/۹	۲۵۲/۴	۱۹۵/۱
Jun	۲۸۳/۱	۲۹۱/۹	۳۰۴/۷	۲۳۴/۶
Jul	۲۹۹/۴	۲۷۵/۱	۳۱۸/۵	۲۴۲/۸
Aug	۲۸۱/۶	۲۵۵/۷	۲۹۱/۱	۲۲۰/۶
Sep	۲۲۵/۶	۲۰۳/۴	۲۲۶/۵	۱۷۰/۸
Oct	۱۴۸/۷	۱۴۶/۰	۱۶۰/۸	۱۰۹/۳
Nov	۷۵/۶	۱۰۱/۰	۹۴/۰	۷۳/۲
Dec	۴۵/۲	۷۲/۵	۶۲/۹	۴۹/۸

برای دوره آینده نسبت به دوره پایه KIOST-ESM تحت سناریوی SSP5-8.5 بیشترین افزایش را در ماه می به میزان $73/2$ میلی‌متر در ماه و تحت سناریوی SSP2-4.5 افزایش به میزان $64/3$ میلی‌متر در ماه برای ماه می پیش‌نگری شد. اما میزان ET_p در آینده (تا سال ۲۱۰۰ میلادی) در ماههای سپتامبر و اکتبر در مدل KIOST-ESM تحت دو سناریوی SSP2-4.5 و SSP5-8.5 به ترتیب به میزان 2100 میلادی در ماه $20/1$ و $20/2$ کاهش را نسبت به دوره پایه خواهند داشت. میزان تغییرات ET_p برای هر ایستگاه برای دوره آینده نسبت به دوره پایه در هریک از مدل‌ها و

میزان ET_p برای دوره آینده $20/20-2100$ میلادی نسبت به دوره پایه $1999-20/1$ میلادی تحت سناریوی‌های SSP5-8.5 و SSP2-4.5 در مدل MPI-ESM1-2-LR روندی کامل‌افزایشی را نشان داد که بیشترین افزایش در ماه ژوئن به میزان $89/4$ میلی‌متر در ماه تحت سناریوی SSP5-8.5 و $85/4$ میلی‌متر در ماه تحت سناریوی SSP2-4.5 در ماه ژوئن برآورد شد همچنین کمترین آن در ماه دسامبر به میزان $26/2$ میلی‌متر در ماه تحت سناریوی SSP5-8.5 و $23/3$ میلی‌متر در ماه تحت سناریوی SSP2-4.5 در ماه دسامبر پیش‌نگری شد اما میزان ET_p در مدل

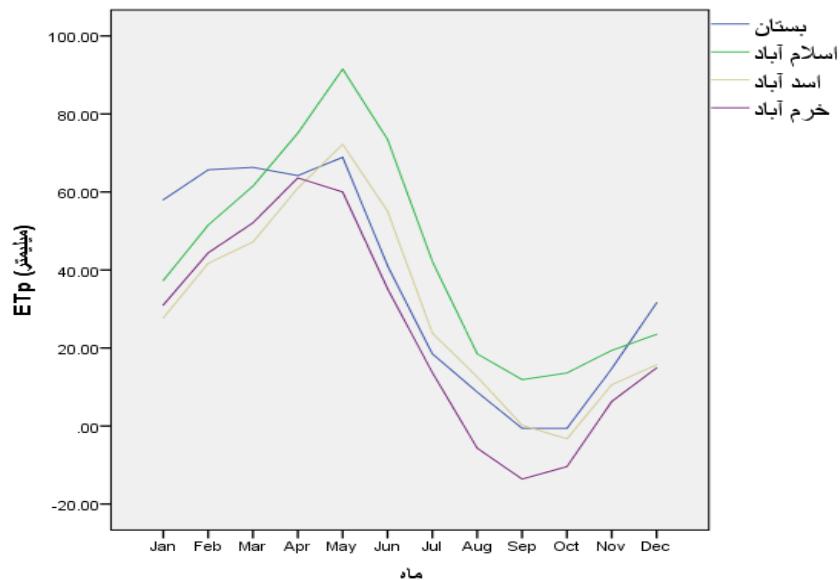
کاهش میزان ET_p نسبت به دوره پایه می‌باشد.

تحت سناریوهای مذکور در اشکال ۴ تا ۷ آورده شده است. تمامی مقادیر منفی در اشکال مذکور به معنای



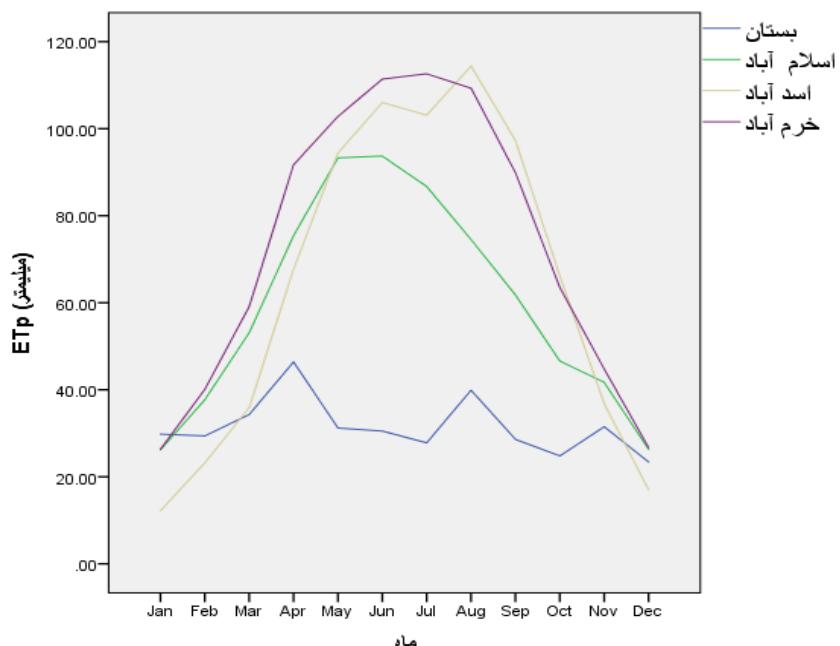
شکل ۴- نمودار تغییرات ET_p برای دوره آینده در مدل KIOST-ESM

تحت سناریوی SSP2-4.5 نسبت به دوره پایه بر حسب میلی‌متر در ماه

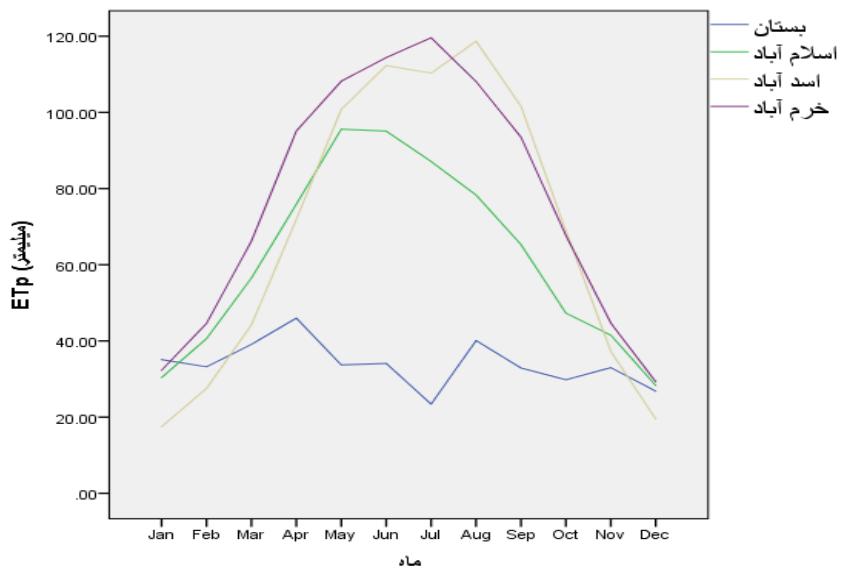


شکل ۵- نمودار تغییرات ET_p برای دوره آینده در مدل KIOST-ESM

تحت سناریوی SSP5-8.5 نسبت به دوره پایه بر حسب میلی‌متر در ماه



شکل ۶- نمودار تغییرات ET_p برای دوره آینده در مدل MPI-ESM1-2-LR تحت سناریوی SSP2-4.5 نسبت به دوره پایه بر حسب میلیمتر در ماه



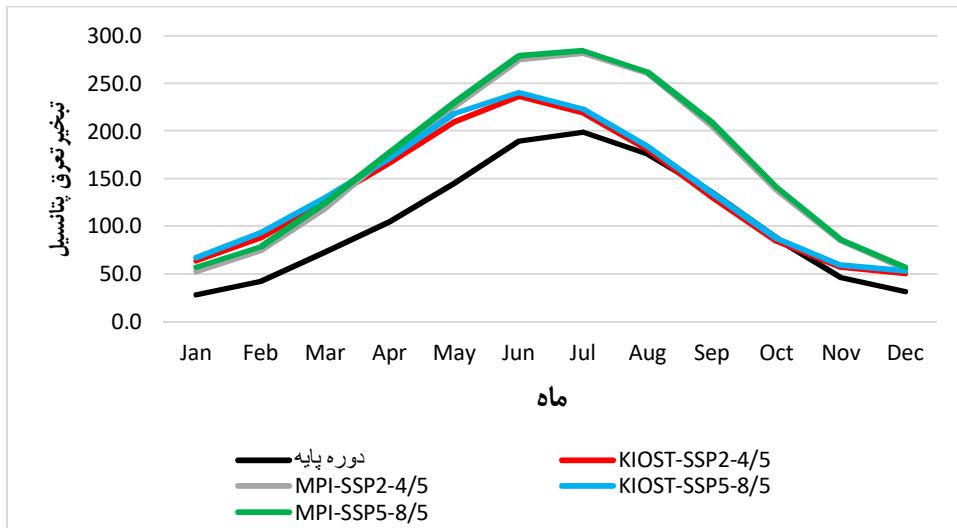
شکل ۷- نمودار تغییرات ET_p برای دوره آینده در مدل MPI-ESM1-2-LR تحت سناریوی SSP5-8.5 نسبت به دوره پایه بر حسب میلیمتر در ماه

اقلیم خشک بیابانی معتدل تغییرات کمی را از خود نشان داد، همچنین بیشترین میزان تغییرات اقلیمی در میزان ET_p در مدل MPI-ESM1-2-LR تحت دو سناریوی SSP2-4.5 و SSP5-8.5 در ایستگاه خرمآباد با اقلیم مدیترانه‌ای معتدل و میزان تغییرات اقلیمی در میزان ET_p در مدل MPI-ESM1-2-LR

با توجه به اشکال ۴ تا ۷ بیشترین میزان تغییرات اقلیمی در میزان ET_p در مدل KIOST-ESM تحت دو سناریوی SSP2-4.5 و SSP5-8.5 در ایستگاه اسلام آباد با اقلیم مدیترانه‌ای معتدل و میزان تغییرات اقلیمی در میزان ET_p در مدل KIOST-ESM تحت دو سناریوی مذکور برای ایستگاهی مانند بستان با

گرفت. با توجه به شکل ۸ میتوان نتیجه گرفت میزان ET_p در افق زمانی ۲۰۰۰-۲۱۰۰ میلادی نسبت به دوره پایه ۱۹۹۹-۲۰۱۹ روندی افزایشی را خواهد داشت که این افزایش در ماههای گرم سال برای حوضه کرخه مشهودتر است.

تحت دو سناریوی مذکور برای ایستگاه بستان با اقلیم خشک بیابانی معتدل برآورد شد. پس می‌توان نتیجه گرفت ET_p در مناطقی با اقلیم‌های مدیترانه‌ای معتدل نسبت به مناطقی با اقلیم‌های خشک بیابانی معتدل بیشتر تحت تاثیر پدیده‌ی تغییر اقلیم قرار خواهد



شکل ۸- نمودار میزان تغییرات ET_p برای دوره آینده در دو مدل KIOST-ESM و MPI-ESM1-2-LR تحت دو سناریوی SSP2-4.5 و SSP5-8.5 نسبت به دوره پایه بر حسب میلی‌متر در ماه

اثرات تغییر اقلیم بر تبخیرتعرق روزانه در مدل‌های با ساختار ریاضی متفاوت در اقلیم‌های مختلف ایران با بکارگیری متغیرهای های کمینه دما، بیشینه دما، بارش در مقیاس روزانه برای دوره ۲۰۱۷-۲۰۳۶ تحت سناریوهای A1A، A2 و B1 شبهیه‌سازی کردند، نتایج به دست آمده حاکی از افزایش دما و کاهش بارندگی و همچنین افزایش تبخیرتعرق مرجع در اقلیم‌های مختلف بود. احمدی و همکاران (۲۰۲۰)، میزان بارش و دما را به عنوان پارامترهای مهم اقلیمی برای افق زمانی ۲۰۹۰-۲۰۲۰ میلادی نسبت به دوره پایه ۱۹۸۰-۲۰۱۷ برای حوضه رودخانه کرخه با استفاده از مدل آزمایشی CORDEX تحت سناریوهای اقلیمی SSP5-8.5 و SSP2-4.5 بررسی کردند، نتایج نشان داد میزان بارندگی سالانه نسبت به دوره پایه کاهش و میزان دما افزایش می‌یابد که و متناظراً میزان تبخیرتعرق نیز روندی افزایشی خواهد داشت.

نتیجه‌گیری

مطالعات دیگری در مناطق مشابه کشور، این یافته‌ها را تایید می‌نماید. طالب مراد و همکاران (۲۰۲۱)، تبخیرتعرق مرجع را تا سال ۲۰۹۰ میلادی با فرض سه سناریو انتشار A1B و A1 در دشت بهار استان همدان پیش‌نگری کردند. نتایج حاکی از افزایش میانگین تبخیرتعرق مرجع سالانه در هر سه سناریو بود. بر اساس پیش‌نگری‌ها بیشتر افزایشی که در میانگین تبخیرتعرق مرجع سالانه رخ می‌دهد به دلیل افزایش قابل توجه تبخیرتعرق مرجع ماهانه در ماههای گرم سال است. رحیمی (۱۴۰۲)، با بررسی تغییرات آب و هوایی در دو ایستگاه کرمانشاه و خرم‌آباد واقع در حوضه کرخه برای دوره ۲۰۷۰-۲۱۰۰ نسبت به دوره پایه، نشان داد که تحت سناریوی A2، مقدار بارش حدود ۱۱ درصد و میانگین دمای حداقل و حداکثر، حدود ۵ درجه افزایش خواهد داشت. برای سناریوی B2، مقدار بارش حدود ۷ درصد و مقدار میانگین دمای حداقل و حداکثر، حدود ۳ درجه افزایش خواهد داشت. پس به دنبال آنها میزان ET_p نیز افزایش خواهد یافت. خادمپور و همکاران (۱۳۹۸)،

مشهودتر خواهد بود. اما در ماههای سپتامبر و اکتبر در مدل KIOST-ESM تحت دو سناریو مذکور میزان ET_P روندی کاهشی را تجربه خواهد کرد. میزان ET_P در ایستگاه‌های با اقلیم مدیترانه‌ای معتدل نسبت به ایستگاه‌هایی با اقلیم خشک بیابانی معتدل تأثیر پذیری بیشتری از پدیده تغییرات اقلیم خواهد داشت. به طور کلی میزان تبخیر تعرق در منطقه مورد مطالعه در دوره‌های آتی پیش‌نگری افزایش پیدا خواهد کرد که می‌تواند باعث کاهش ذخایر منابع آبی، کاهش رطوبت خاک، افزایش نیاز آبی گیاهان در منطقه گردد که کشاورزی منطقه را تحت تأثیر قرار خواهد داد.

با توجه به اهمیت برآورد تبخیر تعرق در مطالعات کشاورزی و مدیریت منابع آب بسویه در شرایط تغییرات اقلیمی، در این پژوهش با استفاده از مدل برنامه‌ریزی منابع آب WEAP و خروجی مدل‌های MPI-ESM1-2-LR و KIOST-ESM تحت سناریوهای SSP2-4.5 و SSP5-8.5 با توجه به تغییرات اقلیمی احتمالی در چهار ایستگاه خرم‌آباد، بستان، اسلام‌آباد و اسد‌آباد واقع در حوضه کرخه مورد مطالعه قرار گرفت. نتایج حاصل نشان داد که ET_P از سال ۲۰۲۰ تا ۲۱۰۰ تحت سناریوهای منتخب نسبت به دوره پایه روندی افزایشی را خواهد داشت که این افزایش تحت سناریوی SSP5-8.5

منابع

۶. رحیمی بندرآبادی، سیما. ۱۴۰۲. شبیه سازی خشکسالی هواشناسی حوضه کرخه تحت سناریوهای تغییرات اقلیم. مطالعات علوم محیط زیست. ۳(۸). ۶۹۱۱-۶۹۲۱. doi:10.22034/jess.2023.378847.1938.۶۹۲۱
۷. قهرمان، نوذر، بابایان، ایمان، و طباطبائی، سید محمد رضا. ۱۳۹۵. ارزیابی پسپردازش بروندادهای دینامیکی مدل‌های اقلیمی در برآورد تغییرات تبخیر تعرق پتانسیل تحت سناریوهای واداشت تابشی (بررسی موردی: دشت مشهد). فیزیک زمین و فضا. ۶۹۶-۶۸۷. (۳)۴۲. doi:22059/jesphys.2016.57730
8. Ahmadi, H., Rostami, N., & Dadashi-Roudbari, A. 2020. Projected climate change in the Karkheh Basin, Iran, based on CORDEX models. *Theoretical and Applied Climatology*, 142(1–2), 661–673. doi.org/10.1007/s00704-020-03335-9.
9. Ali, A., Alizadeh, H., Tajrishy, M., & Abrishamchi, A. 2007. Water resources management scenario analysis in Karkheh River Basin, Iran, using WEAP model. *Hydrological Science and Technology*, 23(1), 1–12.
10. Allen, R. G. et al. 1998. Crop evapotranspiration -guidelines for computing crop water requirements. FAO Irrigation and Drainage paper 56. Food and Agriculture Organization of the United Nations Rome, ISBN:92-5-104219-5.
۱. ابراهیم‌پور، میثم، قرمان، نوذر، و لیاقت، عبدالمجید. ۱۳۹۱. استفاده از مدل SIMETAW جهت شبیه‌سازی متغیرهای اقلیمی و بررسی اثر تغییر اقلیم بر تبخیر تعرق پتانسیل (مطالعه موردی: مشهد). *تحقیقات آب و خاک ایران*. ۴۳(۴). ۳۵۲-۳۶۰.
۲. خلیلی، علی، بذرافشان، جواد، و چراقعلی‌زاده، مجید. ۱۴۰۱. بررسی تطبیقی نقشه‌های اقلیمی ایران در طبقه‌بندی دمارتن گسترش داده شده و کاربست روش برای پهن‌بندی اقلیم جهان. *هواشناسی کشاورزی*. ۱۰(۱). ۳-۱۶. doi:10.22125/agmj.2022.156309
۳. حشمتی، فردوس، و سیاری، نسرین. ۱۴۰۰. بررسی تغییرات تبخیر تعرق پتانسیل در شرایط اقلیمی آینده تحت سناریوهای واداشت تابشی (مطالعه موردی: ایستگاه بندر انزلی). *هواشناسی کشاورزی*. ۷۶(۱). ۶۳-۷۶. doi:10.22125/agmj.2021.269483.1109
۴. خادم‌پور، فهیمه، خزیمه نژاد، حسین، و امیرآبادی زاده، مهدی. ۱۳۹۸. بررسی اثرات تغییر اقلیم بر تبخیر تعرق روزانه در مدل‌های با ساختار ریاضی متفاوت در اقلیم‌های مختلف ایران. *پژوهش آب در کشاورزی*. ۳۳(۱). ۱۴۹-۱۶۲. doi:10.22092/jwra.2019.119121
۵. دوستان، رضا، و علیجانی، بهلول. ۱۳۹۴. تغییر اقلیم در ایران با رویکرد سینوپتیک. *جغرافیا و توسعه ناحیه‌ای*. ۲۵(۲) (پیاپی ۲۵). ۸۹-۱۱۳.

17. Riahi, K. et al. 2017. The Shared Socioeconomic Pathways and their energy, land use, and greenhouse gas emissions implications: An overview, global environmental change: Human and Policy Dimensions, 42, pp. 153–168. doi: 10.1016/j.gloenvcha.2016.05.009.
18. Ruiz-García, V. H., Asensio-Grima, C., Ramírez-García, A. G., & Monterroso-Rivas, A. I. 2023. The hydrological balance in micro-watersheds is affected by climate change and land use changes. *Applied Sciences*, 13(4), 2503. doi.org/10.3390/app13042503.
19. Sieber, J. 2015. Water Evaluation and Planning System. <https://www.weap21.org>. accessed 14 July 2023.
20. Song, Y. H., Chung, E., & Shahid, S. 2022. Uncertainties in evapotranspiration projections associated with estimation methods and CMIP6 GCMs for south Korea. *Science of the Total Environment*, 825, 153953. doi.org/10.1016/j.scitotenv.2022.153953.
21. Talebmorad, H., Abedi-Koupai, J., Eslamian, S., Mousavi, S., Akhavan, S., Askari, K. O. A., & Singh, V. P. 2021. Evaluation of the impact of climate change on reference crop evapotranspiration in Hamedan-Bahar plain. *International Journal of Hydrology Science and Technology*, 11(3), 333. doi.org/10.1504/ijhst.2021.114554.
22. Yates, D., Sieber, J., Purkey, D., & Huber-Lee, A. 2005. WEAP21—A demand-, priority-, and preference-driven water planning model. *Water International*, 30(4), 487–500. doi.org/10.1080/02508060508691893.
11. Baazi, H., Ebrahimi, H., and Aminnejad, B. 2020. A comprehensive statistical analysis of evaporation rates under climate change in southern Iran using WEAP (Case study: Chahnameh Reservoirs of Sistan Plain). *Ain Shams Engineering*, 12(2), 1339-1352.
12. Irmak, A., & Irmak, S. 2008. Reference and crop evapotranspiration in south central Nebraska. II: Measurement and estimation of actual evapotranspiration for corn. *Journal of Irrigation and Drainage Engineering-asce*, 134(6), 700–715. doi.org/10.1061/(asce)0733-9437(2008)134:6(700).
13. Kim, J. H., Sung, J. H., Shahid, S., & Chung, E. 2022. Correction to: Future hydrological drought analysis considering agricultural water withdrawal under SSP scenarios. *Water Resources Management*, 36(9), 2931. doi.org/10.1007/s11269-022-03210-4.
14. Kult, J. M., Choi, W., & Choi, J. 2014. Sensitivity of the snowmelt runoff model to snow covered area and temperature inputs. *Applied Geography*, 55, 30–38. doi.org/10.1016/j.apgeog.2014.08.011.
15. Maidment, D. R. 1993. *Handbook of hydrology* (p. 1142). University of Texas.
16. Meinshausen, M., Nicholls, Z., Lewis, J., Gidden, M., Vogel, E., Freund, M., Beyerle, U., Gessner, C., Nauels, A., Bauer, N., Canadell, J. G., Daniel, J. S., John, A., Krummel, P. B., Luderer, G., Meinshausen, N., Montzka, S. A., Rayner, P., Reimann, S., Vollmer, M., Velders, G., Van den berg, M., Smith, S., Wang, R. 2020. The shared socio-economic pathway (SSP) greenhouse gas concentrations and their extensions to 2500. *Geoscientific Model Development*, 13(8), 3571–3605. doi.org/10.5194/gmd-13-3571-2020

