

# Extraction of total precipitable water and the effect of fine dust on its retrieval in the atmosphere of Mehrabad

Seyed Mahdi Pazhuhan

Department of Geography, Payame Noor University, Tehran, Iran.

\*Corresponding Author: M.pourbagher@pnu.ac.ir

Original Paper	Abstract
<b>Received:</b> 9.9.2023 <b>Accepted:</b> 12.9.2024	The distribution of precipitable water on the scale of the earth is needed in order to increase the understanding of the hydrological cycle, the interaction of the biosphere and the atmosphere, the changes in the energy balance, and the monitoring of climate changes caused by greenhouse gases. Knowing the total
Keywords: total precipitable water, MODIS, aerosol or fine particles, Mehrabad.	a another of precipitable water is very useful in predicting hoods, rainfail volume, designing water storage dams and designing hydrological models. The most important factor that causes errors in estimating total precipitable water from satellite images is the presence of fine dust. The purpose of this research is to recover precipitable water from MODIS satellite images and the effect of fine dust in its recovery. The most important materials of this research are MODIS sensor images from Tehran province, ENVI processor program and the method of this quantitative-applied research. The results of the study show that the precipitable water vapor obtained from band 19 to 2 in the upper atmosphere of Mehrabad, Tehran is equal to 4.69 mm on average. Also, studies show that the effect of fine particles on water vapor measurement depends on the intensity of surface reflectivity. Particulate matter weakens the reflected solar radiation in atmospheric openings and as a result reduces the radiation reaching the sensor. Also, the direct radiation of the sun is scattered towards the sensor and increases the input signal to the sensor. Also, one of the most important limitations of using this method is the cloud free and calm and almost stable atmosphere.

https://doi.org/10.30486/JEML.2024.14020618783239



Creative Commons Attribution (CC BY) license (https://creativecommons.org/licenses/by/4.0/).

Copyright: © 2023 by the authors. Submitted for possible open access publication under the terms and conditions of the

# استخراج کل آب قابل بارش و تأثیر ریزگردها در بازیابی آن در جوّ مهرآباد

سید مهدی پژوهان

استادیار ژئومورفولوژی، گروه جغرافیا، دانشگاه پیام نور. تهران، ایران.

\* پست الکترونیکی نویسنده مسئول: M.pourbagher@pnu.ac.ir

چکیدہ	نوع مقاله:
نحوه پراکنش آب قابل بارش در مقیاس کره زمین، بهمنظور افزایش درک چرخه هیدرولوژی،	علمى-پژوهشي
برهمکنش زیستکره و جوّ، تغییرات بیلان انرژی و پایش تغییرات اقلیمی ناشی از گازهای	
گلخانهای مورد نیاز است. اطلاع از میزان کل آب قابل بارش در پیش.بینی سیل، حجم نزولات	تاریخچه مقاله:
جوّی، طراحی سدهای ذخیره آب و طراحی مدلهای هیدرولوژی بسیار کاربرد دارد. مهمترین	ارسال: ۱۴۰۲/۰۶/۱۸
عاملی که باعث ایجاد خطا در برآورد کل آب قابل بارش از تصاویر ماهوارهای میکند، حضور	پذیرش:۱۴۰۳/۰۶/۲۲
ریز گردها است. هدف از این تحقیق بازیابی آب قابل بارش از تصاویر ماهوارهای MODIS و تأثیر	
ریز گردها در بازیابی آن است. مهمترین مواد این تحقیق، تصاویر سنجنده MODIS از استان تهران،	كلمات كليدى:
برنامه پردازشگر ENVI و روش این تحقیق کمّی-کاربردی است. نتایج مطالعه نشان میدهد که	کل آب قابل بارش،
بخارآب قابل بارش حاصل از باند ۱۹ به ۲ در جوّ بالای مهرآباد تهران بهطور متوسط برابر با ۴/۶۹	.MODIS
میلیمتر بهدستآمده است. همچنین مطالعات نشان میدهد که اثر ریزگرد روی سنجش بخارآب	آئروسل یا ریزگردها،
به میزان شدّتِ بازتابندگی سطحی بستگی دارد. ریزگردها، تابش بازتابیده خورشیدی را در	مهرآباد.
روزنههای جوّی تضعیف کرده و درنتیجه تابش رسیده به سنجنده را کاهش میدهد. همچنین	
تابش مستقیم خورشید را به سمت سنجنده پراکنده کرده باعث افزایش سیگنال ورودی به	
سنجنده میشود. همچنین از مهم <sup></sup> ترین محدودیتهای استفاده از این روش، شرایط آسمان فاقد	
ابر و جو آرام و تقریباً پایدار است.	

#### مقدمه

طبق تعریف، کل آب قابل بارش (TPW<sup>1</sup>)، کل رطوبت موجود در ستون جوّ است که اگر کاملاً فشرده شود به قطرات ریز مایع تبدیل میگردد و برحسب ارتفاع ایستایی آب، عموماً میلیمتر، بیان میشود. بنابراین آب قابل بارش مرحله قبل از تراکم بخارآب است، به همین دلیل در بازیابی بخارآب قابل بارش عموماً از تصاویر ماهوارههای ِهواشناسی بدون اِبر استفاده میشود؛ البته با به کارگیری باندهای جذبی قوی بخارآب مثل باند شماره ۸۸ مودیس به مرکزیت ۸۹۳۵ میکرومتر می توان میزان بخارآب موجود در داخل و بالای ابرها را نیز سنجش کرد بخارآب مودیس به مرکزیت ۱۹۳۵، میکرومتر می توان میزان بخارآب موجود در داخل و بالای ابرها را نیز سنجش کرد بخارآب موجود در جوّ استوا به مراتب بیشتر از مقدار آن در قطبین است. درواقع میزان رطوبت مطلق در استوا زیاد و در قطبین کمتر است، اما میزان رطوبت نسبی برعکس است (Pourbagher Kurdi, 2007).

آب قابل بارش الزاماً به مفهوم نزولات جوّی نخواهد بود. این که چه مقدار از این آب به سطح زمین خواهد رسید به بسیاری از پارامترهای دیگر مثل مقدار و نوع هواویزها، دما و فشار جوّ، جهت و سرعت باد و غیره بستگی دارد (Pourbagher Kurdi et al., 2006).

EOS/MODIS (۱۹۹۲) با موفقیت توانستند مقدار بخارآب جوّرا از طریق باند مادوق قرمز نزدیک سنجنده EOS/MODIS استخراج کنند آنها با بکار گیری باندهای تکمیلی، عدم قطعیت در تخمین را به حداقل رساندند.

.KING et al (۱۹۹۲) روشهای مختلفی را برای سنجش ویژگیهای جوّی با استفاده از MODIS مرور میکنند و تأکید اصلی بر کاربردهای مهم تصاویر MODIS در تعیین خواص نوری، میکرو فیزیکی و فیزیکی ابرها و ذرات آئروسل از بازتاب طیفی و اندازه گیریهای گسیل حرارتی دارند.

Aoki & Inoue (۱۹۸۲) کل آب قابل بارش را روی اقیانوسهای مناطق حارهای با کمک باند مادون قرمز (۱۰/۵ تا ۱۲/۵ میکرومتر) از ماهواره GMS ژاپنی استخراج کردند. دادههای بهدست آمده از این ماهواره توافق خوبی با دادههای رادیوساوند داشتند. آنها خطای RMS را ۰/۵۳ گرم بر سانتیمتر مربع به دست آوردند.

برخی از پژوهشگران (Jiafei & Zhizhao, 2022) آب قابل بارش کلی را با استفاده از MODIS بر آورد و سپس با دادههای تأخیر سیگنال حاصل از بخار آب توسط GPS زمینی مقایسه کردند که نتایج کارشان نشان از توافق بالای بین دادههای فضایی و زمینی مذکور دارد.

## مواد و روشها

تصاویر مودیس از مهم ترین مواد این تحقیق است. روش تحقیق از نوع کمّی و کاربردی است. شکل ۱ تصویر مودیس برای منطقه موردمطالعه در استان تهران همراه با بازتابندگی را نشان میدهد.

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> Total Water Vapour



شکل ۱- منطقه موردمطالعه در استان تهران؛ نقاط روشن تر بازتابندگی بیشتر و نقاط تیره تر بازتابندگی کمتر را نشان میدهد. Fig. 1- Study area in Tehran Province. Brighter areas indicate higher reflectance, while darker areas represent lower reflectance.

نام روش بازیابی آب قابل بارش (NIR) Near Infra-Red نام دارد، علت این نام گذاری استفاده از باندهای شماره ۱۷، ۱۹ و ۲ که در دامنه طیفی مادونقرمز نزدیک سنجنده مودیس قرار گرفتهاند، است. علاوه بر باندهای فوق از باند شماره ۵ مودیس که در دامنه طیفی مادونقرمز با طول موج کوتاه قرار گرفته است نیز استفاده می شود. ولی از آنجائی که باند شماره ۵ تصویر منتخب مودیس از نسبت سیگنال به نویز کمی (مقدار ۷۴ در جدول ۱) برخوردار بودند، لذا از باند شماره ۲ به علت داشتن نسبت سیگنال به نویز بالا (مقدار ۲۰۱ در جدول ۱) به عنوان باند روزنه بخار آب در محاسبات استفاده شده است. مشخصات طیفی باندهایی از مودیس که در بازیابی آب قابل بارش کاربرد دارند در جدول ۱ آمده است.

كاربرد اوليه	شماره باند	پهنای باند (نانومتر)	راديانس طيفي	سیگنال به نوفه
		از باند ۲۰ (میکرن)		
مواد معلق/ تعيين محدوده سطح	١	87· _87·	۲١/٨	١٢٨
زمین/ ابر	٢	8479 - 448	7 F/V	۲ • ۱
مواد معلق /مشخصات سطح زمین/ ابر	٣	409 -419	۳۵/۳	۲۴۳
	۴	۵۴۵ –۵۶۵	<b>T</b> 9/+	TTX
	۵	122120.	۵/۴	٧۴
	۶	1828 - 1802	V/T	۲V۵
	γ	21.0 -2100	١/•	11.
بخارآب اتمسفر	١٧	<b>٨٩٠</b> _٩٢٠	)•/•	184
	۱۸	931 -941	٣/۶	۵۷

جدول ۱- مشخصات طیفی باندهایی از مودیس که در بازیابی آب قابل بارش و ریزگردها کاربرد دارند. Table 1- Spectral Characteristics of MODIS Bands Used in Retrieving Precipitable Water and Dust

	١٩	۹۱۵ –۹۶۵	۱۵/۰	۲۵۰
	۲۶	۱/۳۶۰ –۱/۳۹۰	۶/۰۰	۱۵۰(SNR)
بخارآب ابرهای پرسا شکل	۲۷	8/535 -8/295	1/18 (TF·K)	٠/٢۵
	۲۸	٧/١٧۵ -٧/٤٧۵	۲/۱۸ (۲۵۰K)	•/٢۵

سنجشازدور بخارآب بر پایه آشکارسازی جذب بخارآب از طیف تابش خورشیدی که از میان جوّ به سطح زمین رسیده و پس از بازتاب به سنجنده میرسد (باند روزنه بخارآب) و یا توسط بخارآب جذب میشود (باند جذبی بخارآب)، مبتنی است. بنابراین مقدار بخارآب قابل بارش ستون جوّ از مقایسه بین تابش بازتابیده خورشیدی در باند جذبی و باند غیر جذبی به دست میآید که در شکل ۲ نمایان است.

از رابطه ۱ با توجه به ضرایب ثابت تصاویر MODIS می توان برای تخمین بخار آب قابل بارش کلی (TPW) استفاده کرد.

 $TPW = (((0.02 - \log(b19/b2))/0.65)^2 \times ((1/\cos(17.66 \times 3.14/180)) + (1/\cos(30.13 \times 3.14/180))))$ (1)



شکل ۲- شفافیت طیفی در جو قطبی و حارهای عرض جغرافیایی میانه. خطوط صاف گذران از منحنی میزان ذرات معلق را در زمستان و تابستان نشان میدهد. این منحنی مربوط به محاسبات مدل جوّی LOWTRAN7 در زاویه سمت الراس خورشید ۴۵ درجه و دید پاسوی ماهواره است. مستطیلهای سیاه در پایین شکل موقعیت باندهای جذبی و روزنه بخار آب را نشان میدهند (بازسازیشده از Gao, 1992 ).

Fig. 2- Spectral transmittance in the polar, tropical, and mid-latitude atmosphere. Solid lines passing through the curves indicate the amount of suspended particles in winter and summer. This curve is related to the

LOWTRAN7 atmospheric model calculations at a solar zenith angle of 45 degrees and a satellite overpass view. Black rectangles at the bottom of the figure show the position of the absorption bands and water vapor windows (redrawn from Kaufman & Gao 1992). هدف از رابطه ۱ تعیین مقدار بخارآب با استفاده از تابش خورشیدی بازتاب یافته از سطح زمین و پس پراکنده به جوّ است. در این الگوریتم ابتدا مقدار کل ستون بخارآب از نسبت گیری باندهای جذبی به باندهای غیرجذبی بخارآب تعیین میشوند.

#### ۲- اثرات ریزگردها در بازیابی آب قابل بارش

بهطور کلی به انواع مواد معلق جامد و یا مایع در اتمسفر، آئروسل گفته میشود (William, 1999)، نمک دریا، گردوغبار و خاکستر آتش فشانی سه نوع متداول از آئروسل هستند (N.A.S.A, 2010). اگر این ذرات معلق مثل گردوغبار ریز، جامد باشند، به آن ریز گرد می گویند. ریز گردها باعث عدم قطعیت در بازیابی آب قابل بارش می شوند (Kaufman & Gao, 1992). به طور کلی ریز گردها از فرآیند بارش های گرم و سبک ممانعت به عمل می آورد و در عوض، افزایش ریز گردها در اثر سوء فعالیت انسان، باعث تقویت هستههای بارش شده و در نتیجه فرایندهای بارش یخی مثل تگر گ را افزایش می دهد. برای بررسی اثرات ریز گردها از شکل ۳ استفاده شده است. در شکل ۳ رادیانس طیفی بالاسوی برای دو پوشش سطحی چمن روشن و خاک رس تیره و همچنین برای دو نوع از غلظت ریز گرد با قابلیت دید ۳۲ کیلومتر و ۵ کیلومتر در مدل جوّی مناطق روستایی رسم شده است. ریز گرده تابش بازتابیده خورشیدی را در روزنههای جوّی تضعیف کرده و در نتیجه تابش رسیده به سنجنده از سطح را کاهش می دهد. همچنین برای تابش مستقیم خورشیدی را در روزنههای جوّی تضعیف کرده و در نتیجه تابش رسیده به سنجنده از سطح را کاهش می دهد. همچنین بارتابیده غران بازتابندگی سطحی دارد. طبق شکل (۳–الف) بازتابندگی در چمنهای روشن، در حضور ریز گرد تفعیف می شود بدین معنی که ریز گرد میزان بازتابندگی جمنهای روشن را کاهش می در مدل جوتی مناطق روستایی رسم شده است. ریز گرد، تابش ریز گرد افزایش می یابد که ملتری بازتابندگی و می های روشن، در حضور ریز گرد تضعیف می شود بدین معنی که ریز گرد میزان بازتابندگی چمنهای روشن را کاهش می دود، اما میزان بازتابندگی در خاک رس تیره در حضور ریز گرد افزایش می یابد که علتش اثرات پراکندگی ریز گرد است (شکی ۳–ب).

برای یافتن خطای ناشی از ریزگرد در سنجش ازدور بخارآب، بازتابندگی ظاهری برای چهار مدل جوّی توسط LOWTRAN شبیه سازی می شوند. ایس چهار مدل عبارت اند از: جوّ مناطق روستایی با قابلیت دید ۵۰ و ۲۳ کیلومتر، جوّ مناطق شهری با قابلیت دید ۵ کیلومتر و جوّ مناطق دریایی با قابلیت دید ۳۲ کیلومتر. در ایس مدل ها کیلومتر، جوّ مناطق شهری با قابلیت دید ۵ کیلومتر و جوّ مناطق دریایی با قابلیت دید ۳۰ کیلومتر. در ایس مدل ها مدل ها مرزی قرار می گیرند. عدم تعای می می مناطق می ریزی می ماری مدل ها را مال می کیلومتر، جوّ مناطق شهری با قابلیت دید ۵ کیلومتر و جوّ مناطق دریایی با قابلیت دید ۳۳ کیلومتر. در ایس مدل ها قسمت اعظم ریز گرد و بخارآب در یک لایه ترکیبی مرزی قرار می گیرند. عدم قطعیت در با قابلیت دید و میزان ریز گرد ستونی، محدوده اندازه های نسبت بازتابندگی ظاهری را افزایش داده خطا را دو برابر می کند. به عنوان مثال برای ۱/۱ سانتی متر بخارآب، قابلیت عبور برای چهار مدل بین ۱/۲۶ و ۱/۲۰ به دست می آید. توجه داشته باشید که کاهش با قابلیت دید به ۵ کیلومتر، نماینده حضور ریز گردهای شدید است (Kaufman & Gao, 1992).

#### نتايج

مىدھند.

اولاً نتایج شکل ۲ در بخش روش تحقیق نشان میدهد که میزان ذرات معلق در زمستان به خاطر مصرف سوختهای فسیلی بیشتر از فصل تابستان است. همچنین میزان جذب بخارآب در تابستان به علت بالا بودن میزان بخارآب بیشتر از زمستان است. در مجموع میزان شفافیت جوّ در زمستان بیشتر از تابستان است. البته باید توجه داشت که این شکل در شرایط آسمان فاقد ابر است. مقدار بخارآب قابل بارش از روش نسبتگیری کانالها دارای دقت تقریبی ۱۵٪ است (Saufman & Gao, 1992). ثانیاً براساس شکل ۳ باید ابراز داشت که ریزگردها، بازتاب خورشیدی را کاهش میدهند، بنابراین رادیانس رسیده به سنجنده را بهشدت کاهش میدهد. از طرفی ریزگردها به علت ایجاد خاصیت پراکندگی نور، میزان سیگنال رسیده به سنجنده را افزایش



(b)

شکل ۳- رادیانس طیفی بالاسوی برای پوششهای سطحی a) چمن روشن و b) خاک رس تیره در دو نوع از غلظتهای ریزگرد با قابلیت دید ۲۳ و ۵ کیلومتر (جوّ حارهای عرضهای میانه) (بازسازیشده از Kaufman & Gao, 1992).

Fig. 3- Top-of-atmosphere spectral radiance for surface covers of a) light grass and b) dark clay soil under two types of dust aerosol concentrations with visibilities of 23 and 5 kilometers (mid-latitude tropical atmosphere) (adapted from Kaufman & Gao, 1992).

طول عمر ذرات معلق و بخارآب در جوّ شبیه هماند زیرا که هردوی آنها توسط فرآیندهای ابری تعیین میشوند. بنابراین در این مدلها، فرض شباهت پروفایلهای ذرات معلق و بخارآب با یکدیگر منطقی به نظر میرسد؛ اما در شرایط آتشهای بزرگ و طوفانهای گردوخاک، ذرات گردوغبار به لایههای بالای لایه جوّی تزریق میشوند. در این حالت، پروفایلهای ریزگرد و بخارآب متفاوت شده و منبع خطای بزرگی را در برآورد میزان بخارآب ایجاد می کند (Kaufman & Gao, 1992). لایه حاوی ذرات معلق بیشتر، رادیانس رو به بالا را در باند بخارآب در مقایسه با باندهای روزنههای جوّی، افزایش میدهد. در نتیجه باعث افزایش مقدار شفافیت بخارآب جوّ (T) شده که نتیجه آن برآورد کمتر از واقعیت میزان بخارآب است. برای یک عمق اپتیکی متوسط (۲/۰) ناشی از یکلایه دود و گردوغبار، آب قابل بارش ظاهری در باند ۴/۰ میکرون به میزان برای یک عمق اپتیکی متوسط (۲/۰) ناشی از یکلایه دود و گردوغبار، آب قابل بارش ظاهری در باند ۴/۰ میکرون به میزان در این باند و باندهای روزنه جوّی، کمتر است (۱۰ تا ۱۵ درصد). از این تفسیر غلط از میزان بخارآب میتوان با آسکارسازی دود و گردوغبار (که توسط الگوریتمهای مودیس انجام میشود). پرهیز کرد. اختلاف اساسی بین بخارآب استخراجشده از دو باند،

میانگین مقدار آب قابل بارش کلی حاصل از باند ۱۹ به ۲ برابر با ۵/۱۰ میلیمتر بهدستآمده است. شکل ۴ مقادیر را برحسب میلیمتر نشان میدهد.

می تواند نشان از آلودگی بالای پیکسل به ذرات معلق باشد.



شکل ۴- آب قابل بارش کلی حاصل از باند ۱۹ به ۲ درگذر ۲۶ می ۲۰۰۲(برحسب میلیمتر) Fig. 4- Total precipitable water derived from bands 19 to 2 on May 26, 2002 (in millimeters).

### بحث و نتیجهگیری

نتایج این مطالعه نشان میدهد که اولاً همه ماهوارههای هواشناسی (مودیس، نوآو …) مجهز به باندهای جذبی بخارآب بهمنظور اندازه گیری جرم بخارآب هستند. مثلاً باندهای شماره ۱۷، ۱۸ و ۱۹ تصاویر ماهوارهای مودیس باندهای مخصوص بخارآب است که محققان از این باندها برای محاسبه TPW بیشتر در شرایط آسمان فاقد ابر استفاده می کنند. البته باندهای ۲۶ و ۲۷ و هم برای تخمین میزان بخارآب داخل ابرهای پرسا شکل مورداستفاده قرار می گیرند. ثانیاً تصاویر ماهوارهای مودیس دارای سه باند مخصوص بخارآب اندازه گیری می زان بخارآب داخل ابرهای پرسا شکل مورداستفاده قرار می گیرند. ثانیاً تصاویر ماهواره ای مودیس دارای سه

مثل Qiao (۲۰۲۳) دارد.

با استفاده از دو باند بخارآب مادونقرمز نزدیک (۹۰/۹۰۵ و ۹۴/۰۹میکرومتر) و نیز باندهای روزنه بخارآب ۸۶۵/۰و ۱/۲۴ میکرومتر) استخراج کل مقدار بخارآب ستون جوّ از دادههای مودیس امکانپذیر میشود. از نسبت گیری تابش اندازه گیری شده در باند جذبی (۹۴۰/۰ ۲۵/۰) و یا (۱۵/۰ ۱۵/۰ میکرومتر) به باند غیر جذبی (۲۰/۰ ۸/۵۰) استخراج آب ستون جوّ روی اراضی خشکی را امکانپذیر می کند. اثر ذرات معلق بر بازیابی آب قابل بارش بدینصورت است که رادیانس رو به بالا را در باند بخارآب در مقایسه با باندهای روزنههای جوّی، افزایش میدهد. درنتیجه باعث افزایش مقدار شفافیت بخارآب جوّ (۳۰٫۰ شده و در نهایت باعث کمتر نشان دادن مقدار واقعی آب قابل بارش است به عبارت سادهتر حضور ذرات معلق منجر به برآورد کمتر از واقعیت میزان بخارآب میشود. یافتههای این تحقیق همسو و تأییدکننده با سایر تحقیقات داخلی مثل مقدام تما کمان می می شود. از واقعیت میزان بخارآب و میشود. یافته مای

#### References

- Aoki, T., & Inoue, T., (1982). Estimation of the Precipitable water from the IR channel of the geostationary satellite. *remote sensing of environment*, 12, 219-228.
- Ensafimoghaddam, T., & Safarrad, T. (2023). Investigate of Precipitable Water in dusty conditions using satellite images (Case study: Southwest of Iran). *Journal of RS and GIS for Natural Resources*, *3*, 17-20.[In Persian]
- Jiafei, X.u., & Zhizhao, L.i.u. (2022). Evaluation of Precipitable Water Vapor Product From MODIS and MERSI-II NIR Channels Using Ground- Based GPS Measurements Over Australia, *IEEE Journal of Selected Topics in Applied Earth Observations and Remote Sensing*, (15), .8744-8758.
- Kaufman, Y.J., & Gao, B.C. (1992). Remote sensing of water vapor in the near IR from EOS/MODIS. *IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing*, 5 (30), 871 884.
- King, M.D., Kaufman, Y.J., Menzel, W.P., & Tanre, D. (1992). Remote sensing of cloud, aerosol, and water vapor properties from the moderate resolution imaging spectrometer (MODIS). *IEEE Transactions on Geoscience* and Remote Sensing, 30(1), 2 – 27.
- Pourbagher Kurdi, S. M. (2007). *Extraction of Physical Meteorological Parameters Using MODIS Satellite Data*. Research Project, Iran Meteorological Organization, Tehran, Iran. [In Persian]
- Pourbagher Kurdi, S. M., Mobasheri, M. R., & Farajzadeh, M. (2006). Feasibility of using radiosonde data and MODIS satellite imagery to estimate total precipitable water (Study area: Tehran region). [Master's thesis, Tarbiat Modares University]. [In Persian]
- N.A.S.A. (2010). Aerosols: Tiny Particles, Big Impact. earthobservatory.nasa.gov. 2 November 2010. https://earthobservatory.nasa.gov/features/Aerosols
- Qiao, C., Liu, S., Huo, J., Mu, X., Wang, P., Jia, S., Fan, X., & Duan, M.(2023). Retrievals of precipitable water vapor and aerosol optical depth from direct sun measurements with EKO MS711 and MS712 spectroradiometers. *Atmos. Meas. Tech.*, 16, 1539–1549.
- William, C.H. (1999). Aerosol Technology (2nd ed.). Wiley Interscience.

#### **Extended** abstract

**Introduction**: The distribution of total precipitable water (TPW) across the Earth's atmosphere is crucial for understanding the hydrological cycle, biosphere-atmosphere interactions, energy balance changes, and monitoring climate variations induced by greenhouse gases. Accurate estimation of TPW is essential for flood prediction, rainfall estimation, water resource management, and the development of hydrological models. However, a significant challenge in retrieving TPW from satellite imagery is the presence of fine dust particles (aerosols), which introduce uncertainties in remote sensing measurements. This study aims to retrieve TPW using Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer (MODIS) satellite images and investigate the impact of fine dust on its retrieval in the atmosphere of Mehrabad, Tehran.

**Material and Methods:** The research methodology follows a quantitative-applied approach, utilizing MODIS imagery for Tehran Province, processed through the ENVI software package. The study employs Near Infrared (NIR) retrieval techniques, using MODIS bands 17, 18, 19, and 2, which are particularly sensitive to atmospheric water vapor absorption features. Band 2, with a high signal-tonoise ratio (SNR = 201), was selected as the primary reference for atmospheric window calculations. The spectral transmittance characteristics of water vapor absorption and window bands were analyzed using the LOWTRAN7 atmospheric model to assess aerosol-induced uncertainties.

**Results and Discussion:** The results indicate that the mean TPW retrieved from MODIS bands 19 to 2 in the upper atmosphere of Mehrabad is 4.69 mm. The findings reveal that the effect of fine dust on water vapor retrieval is highly dependent on surface reflectance intensity. Fine particulate matter attenuates reflected solar radiation within atmospheric windows, reducing the radiance received by the satellite sensor. Additionally, aerosols scatter direct solar radiation towards the sensor, leading to an increase in the input signal. The net effect of aerosols varies based on surface brightness; over bright surfaces, aerosols reduce reflectance, whereas over darker surfaces, they enhance backscatter due to their scattering properties. Sensitivity analysis indicates that under high aerosol optical depths, TPW estimations from MODIS tend to be underestimated by 20–25%, especially in strong absorption bands (e.g., 0.94  $\mu$ m). One of the major limitations of this retrieval method is the requirement for cloud-free, stable atmospheric conditions to minimize retrieval errors. The study underscores the necessity of incorporating aerosol correction algorithms into TPW retrieval models to improve the accuracy of satellite-based water vapor measurements. The research findings align with previous studies that highlight the significant role of aerosols in modifying atmospheric radiative transfer, affecting both hydrological cycle assessments and climate monitoring.

**Conclusion**: This study provides a valuable contribution to the field of atmospheric remote sensing by improving the understanding of aerosol interference in TPW retrieval. The results have important implications for climate researchers, meteorologists, and hydrologists involved in weather prediction and water resource planning. Future studies should explore advanced machine learning techniques for aerosol correction and integrate multi-sensor observations, such as GPS-based water vapor retrievals, to enhance TPW estimation accuracy.

Keywords: Total Precipitable Water, MODIS, Aerosols, Fine Dust Mehrabad