

الأرصاد الجوية

مجلة علمية ربع سنوية

رئيس التحرير

د. أشرف صابر زكي عبدالموجود

نواب رئيس التحرير

غادة محمد زكي أحمد

محمد الهادي قرني حسان

محمد صالح محمد عكّة

مدير التحرير

محمد عادل عبدالعظيم شاهين

سكرتارية التحرير

أحمد محمود محمد عباسى

أحمد عيد إمبابي السيد

رئيس مجلس الإدارة

لواء جوي / هشام حسن طاحون

الإشراف العلمي

عبدالفتاح مصطفى سيد آدم

د. عبدالله عبد الرحمن عبدالله

د. كمال فهمي محمد محمود

الإشراف المالي والإداري

عبدالله أحمد متولى سمرة

هشام محمد أنور

الإخراج الفني

عمر أحمد محمود

محتويات العدد

٢

٦

١٢

١٣

٢٨

٣٣

٣٧

٤٥

- كلمة العدد
- تحديات تغير المناخ علي القارة الأفريقية
- الاحتفال بيوم العربى للأرصاد الجوية
- الألياف النفاثة (Jet Fibers) فى صور الأقمار الصناعية
- السحب الرعدية وتكونها وخطورتها على الطيران
- دراسة مناخية للتذبذب السنوى لدرجة الحرارة فوق مصر
- دراسة حالة الضباب والشبورقة بتاريخ ٢٠١٧/١١/١٩ و ٢٠١٧/١١/١٨
- الأرصاد الجوية والمناخ ورفاهية الإنسان



كلمة العدد

لواء جوى هشام حسن طاحون
رئيس مجلس الإدارة

الحصول على شهادات الأيزو للعام الثالث على التوالي

داخلهم سائرين المولى عز وجل تحقيقها !! عروض تقديرية، نبرات صوت عالية حماسية وأخرى هادئة، الجميع يتسابق أملين تحقيق رؤاهم في الارتفاع !! وكانت الرؤية بالتأكيد والتوجيه من قبل معالى الطيار محمد منار - وزير الطيران المدني - بضرورة الإهتمام بالعنصر البشري والذي هو أساس التقدم والإرقاء .

وفي البدء تصدرت التقارير الصادرة عن الهيئة العامة للأرصاد الجوية عناوين كافة الصحف ووكالات الأنباء بشأن الحالة الشديدة من عدم الاستقرار في الأحوال الجوية خلال الفترة من ١٢ مارس حتى ١٤ مارس ٢٠٢٠.

الأمر الذي كان من شأنه اهتمام ومتابعة حثيثة على مدار الساعة من قبل دولة رئيس مجلس الوزراء من مقر غرفة العمليات المركزية بمجلس الوزراء واصداره قرارات تأتى في إطار الحرص على إتاحة الفرصة للأجهزة المعنية لاتخاذ كافة التدابير اللازمة والتعامل الفوري مع تداعيات حالة عدم الاستقرار في الطقس والأثار السلبية الناجمة عنها.

فضلاً عن الإشادة المتميزة لدولة رئيس مجلس الوزراء الذي أشنى على الجهد المبذول من قبل كافة العاملين بالهيئة العامة للأرصاد الجوية ومصداقية تقارير التنبوّات الصادرة عنها وما حققته من الحيلولة دون وقوع خسائر في الأرواح والممتلكات.

بالرغم من بداية تأثير البلاد بالتداعيات السلبية جراء

لم يأت في مخيالي يوماً أنتي سوف أتجول في شوارعها والنظر إلى مبانيها العتيقة التي تشير إلى إرث حضاري قد أصبح أمانة في أعناقنا !! لم أدرك يوماً أنتي سوف أحظى بشرف رئاسة إحدى القلاع العالمية والتطبيقية في مصر والمنطقة العربية وأفريقيا !! إنها الهيئة العامة للأرصاد الجوية المصرية .. إحدى قطاعات وزارة الطيران المدني .. خلايا عمل ذؤوبة خلف جدرانها يقوم عليها متخصصون مهرة ليل نهار !!

فمنذ أن وطأت قدمي تلك المؤسسة العربية، بدأت معها أحلام الإرقاء تداعب يقطنني خاصة بعد أن تفضل معالى الطيار محمد منار - وزير الطيران المدني ونائب الطيار منتصر مناع، في أول جولة ميدانية لمقر الهيئة للتعرف على أوجه الأنشطة المختلفة ، وذلك في أولى جولات معاليه إلى قطاعات وزارة الطيران المدني المختلفة.

وتتوالى التساؤلات !! ماذا يمكن تقديمها لهذا الصرح الكبير حتى تكون قلب العالمية !! فكان لزاماً أن أرى تلك الأحلام بإستماع إلى العاملين بالهيئة من مختلف الفئات الوظيفية والخصائص وإدارة الحوار والنقاش معهم حيث تتولد الأفكار !!

جلسات متعاقبة رصدها أعين الجميع واهتم لحضورها كافة العاملين ممن تكمن الآمال والأحلام في



الاجتماعات و ورش العمل التابعة للمنظمة العالمية للأرصاد الجوية (WMO) وجامعة الدول العربية (LAS)، وذلك لإبراز دور الهيئة على الصعيد العالمي والعربي.

فضلاً عن أنه جاري الترتيب لاستضافة اجتماع المكتب التنفيذي لمؤتمر الوزراء الأفارقة المعنيين بالأرصاد الجوية عن بعد (Online) حيث يأتي ذلك في ظل ترأس مصر لمجلس الوزراء الأفارقة المعنيين بالأرصاد الجوية الفترة من ٢٠١٩ حتى ٢٠٢١ برئاسة معالي وزير الطيران المدني.

ومن الجدير بالذكر أن الهيئة العامة للأرصاد الجوية بصدده إنجاز مشروع قومي يتمثل في تركيب وتشغيل عدد ثلاثة رادات للطقس بكل من المواقع الثلاث : مرسى مطروح - الغردقة - القنطرة شرق.

إلا أنه ونظراً للظروف التي شهدتها البلاد مؤخراً أعادت من عملية استكمال المشروع إلا أنه وبالتنسيق مع القوات المسلحة تم الانتهاء من تفعيل إجراءات التصديقات اللازمة وأعمال التوريد والتركيب وكافة الأعمال الهندسية وجارى تنفيذ المشروع.

كما تم الانتهاء من توريد وتركيب عدد ٣٠ ثلاثون

تفشى وباء فيروس كورونا المستجد (COVID-١٩) في مصر إلا أن العاملين بالهيئة العامة للأرصاد الجوية لم يتوقفوا عن أداء رسالتهم وواجبهم تجاه الوطن !!

وكانت البداية في وضع خطط حالية ومستقبلية لارتقاء بمستوى الخدمات من خلال عدّة لقاءات واجتماعات مستمرة للنظر في بعض الملفات الهامة يتمثل بعضها في مراجعة كافة البروتوكولات الداخلية والخارجية بهدف تعزيز التعاون وتعظيم استفادة الهيئة من تلك البروتوكولات.

وإذ نذكر منها على سبيل المثال وليس الحصر؛ البروتوكول المبرم بين الهيئة وبعض المطارات الخاصة بشأن ضرورة تحسين أوضاع العاملين بالهيئة والملحقين للعمل بمحيطات الأرصاد العامة بتلك المطارات لارتقاء بمستوى خدمات الأرصاد.

هذا إلى جانب أنه تم التنسيق مع الشركة المصرية القابضة للمطارات والملاحة الجوية لرفع الكفاءة اللوجستية لعدد ٢٤ محطة أرصاد عاملة بالمطارات المدنية.

كما تمت المشاركة عبر شبكة الانترنت في عدد من



المهنية (ISO ٤٥٠٠١-٢٠١٨) ، وذلك في إطار الحرص على مواكبة نظم الإدارة الحديثة.

وقد هنا معالي الطيار / محمد منار - وزير الطيران المدني - رئيس مجلس إدارة الهيئة العامة للأرصاد الجوية وجميع العاملين بالهيئة على تجديد هذه الشهادات ، مثمنا دور الهيئة خلال الفترة الماضية ، ومشيرا إلى أن هذا الإنجاز يدل على النجاح المشرف والمجده الكبير الذي يبذله فريق العمل بالهيئة العامة للأرصاد الجوية -

أبناء قطاع الطيران المدني .

وأخيرا وليس بآخر .. مكان ليتم هذا لولا مبادرة معالي وزير الطيران المدني بتقديم الدعم للهيئة العامة للأرصاد الجوية ، مؤكدا أن الوزارة تحرص دائماً بالسير قدماً نحو التقدم والإرتقاء بمستوى الخدمات المقدمة .

وكذا الإهتمام بتطوير مستوى العاملين وتنمية مهاراتهم لمواصلة تطبيق أفضل الممارسات العالمية بما يتماشى مع تحقيق أهداف التنمية المستدامة ورؤى مصر المستقبلية . ٢٣٠

محطة آلية بموقعها المحددة ، إلى جانب أنه جاري توريد حاسب آلى عملاق فائق السرعة واعداد البنية التحتية اللازمة للتركيب ، مما يساعد على إضافة تطبيقات جديدة تساعدها على دقة وسرعة عمليات الرصد والتنبؤ والإذار المبكر وأمكانية الاتصال السريع بشبكة المعلومات العالمية .

هذا إلى جانب التنسيق مع القوات المسلحة بشأن عملية إعادة ترميم كامل وتأثيث لكل من محطات الأرصاد السطحية بالسلوم والخارجية وملوي الزراعية .

لكل ما سبق ذكره ومحاولات جادة في استمرارية سياسة التطوير والتجديد ، وبتحقيق المتطلبات القياسية للمواصفات الدولية في كل من نظم إدارة الجودة (ISO) .

فقد حصلت الهيئة العامة للأرصاد الجوية على تجديد شهادات الأيزو لعام الثالث على التوالى ، متمثلة في نظام إدارة الجودة (ISO ٩٠٠١-٢٠١٥) ، ونظام إدارة البيئة (ISO ١٤٠٠١-٢٠١٥) ، ونظام السلامة والصحة



المناخ.. وسلامة المجتمع



اليوم العربى للأرصاد الجوية ١٥ سبتمبر
Arab Meteorological Day September 15

باسم الهيئة العامة للأرصاد الجوية المصرية أتقدم إلى كافة العاملين
باليونسكو العامة للأرصاد الجوية ومراقبة الأرصاد الجوية العربية بالتهنئة
بمناسبة اليوم العالمي للبيئة

اليوم العربى للأرصاد الجوية

الذى يوافق ذكرى تأسيس اللجنة العربية الدائمة للأرصاد الجوية
التي أقرها مجلس جامعة الدول العربية على المستوى الوزارى منذ
عام ألف تسعمائة وسبعين وذلك تحت شعار

المناخ.. وسلامة المجتمع

هشام حرب طحون

رئيس مجلس الادارة

تحديات

تغير

المناخ

على القاره الأفريقيه

مقدمة

اولاً: من غير المقبول الحديث عن إفريقيا كوحدة جغرافية واحدة؛ نظراً لتنوع النظم الإيكولوجية والتنوع السكاني بها. ستصبح بعض الدول الإفريقية أكثر جفافاً، بينما سيصبح البعض الآخر أكثر رطوبة. على سبيل المثال: سوف تختلف التأثيرات المناخية في بوروندي وبوركينا فاسو؛ حيث تمثل الزراعة أكثر من ٨٠٪ من النشاط الاقتصادي بدرجة كبيرة عمّا يحدث في أنغولا وجنوب إفريقيا وموريشيوس؛ حيث تمثل الزراعة أقل من ١٠٪.



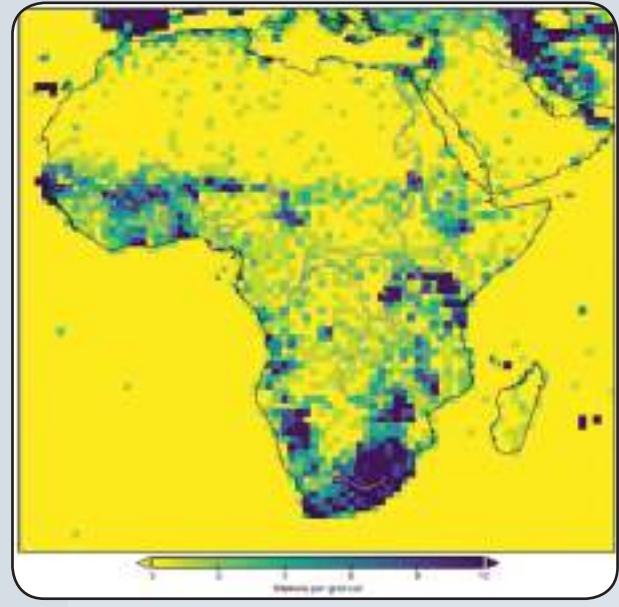
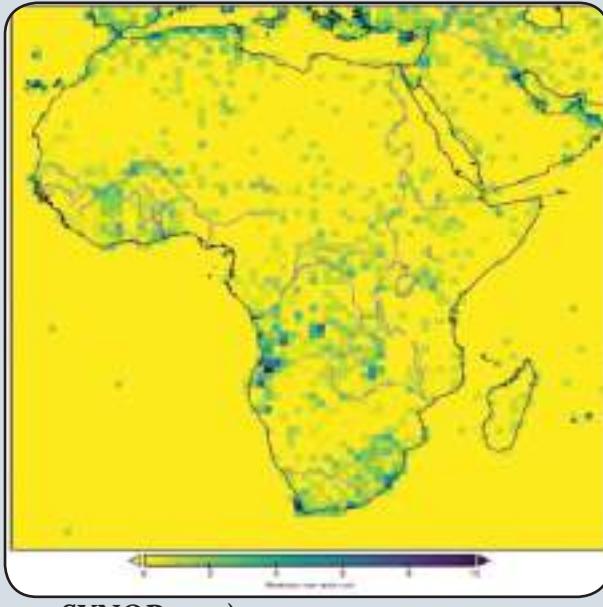
د. اشرف صابر زكي
رئيس الاداره المركزية
لبحوث الارصاد والمناخ

ثانياً: في حين أن آثار تغير المناخ ستكون كبيرة، فهي ليست سوى محرك واحد للتغيير بين العديد من العوامل بما في ذلك النمو السكاني، والتقدم التكنولوجي، والتطور الحكومي. لن تعتمد مسارات المستقبل على تغير المناخ وحده، بل على الاستجابات والجهود البشرية التي تقود عملية التغيير.

ثالثاً: إن الاهتمام المشترك بالحلول المناخية يمكن أن يوفر منصة مهمة لأشكال جديدة من التعاون بين الدول الإفريقية. وقد تشجع أبعاد الكارثة العابرة



المناخ والزراعة



التوزيع المكاني لمتوسط العدد السنوي لمقاييس المطر في عام ٢٠١٩ متاح في الوقت الفعلي تقريرًا (تقديرات SYNOP و CLIMAT) ويستخدم في منتج مراقبة GPCC. كلما كان اللون أغمق، زاد عدد المطارات المتاحة لكل خلية شبكة ١ درجة × ١ درجة. (أعلى اليمين) التوزيع المكاني لمتوسط عدد مقاييس المطر المستخدمة في GPCC Climatology Version.

خاص في وسط وشرق إفريقيا. هناك تباين إقليمي كبير في اتجاهات مستوى سطح البحر حول إفريقيا. بلغ ارتفاع مستوى سطح البحر ٥ مم / سنة في العديد من المناطق المحيطية بالقاره بل وتجاوز ٥ مم / سنة في جنوب غرب المحيط الهندي من مدغشقر شرقاً باتجاه موريшиوس وما وراءها. هذا هو أكثر من ٣ إلى ٤ مم / سنة من المتوسط العالمي لارتفاع مستوى سطح البحر.

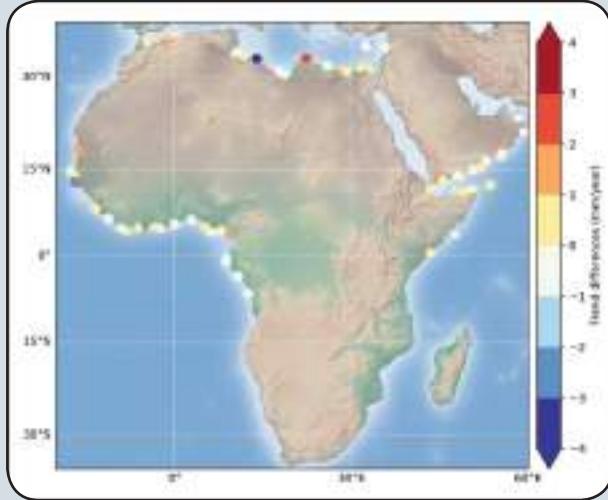
قيادة إفريقيا الحكيمه لمعالجة تغير المناخ

في عام ٢٠٠٦، بدأت اللجنة الاقتصادية لأفريقيا (ECA) عملية إنشاء المركز الأفريقي لسياسة المناخ (ACPC). تشمل الدوافع وراء هذا التعهد: الولاية الممنوحة للفريق الحكومي الدولي المعنى بتغيير المناخ (IPCC) في عام ١٩٨٨ من قبل الجمعية العامة للأمم المتحدة «توفير تقييمات علمية منسقة دولياً لحجم وتوقیت الآثار البيئية والاجتماعية والاقتصادية المحتملة لتغير المناخ واستراتيجيات للاستجابة الواقعية»؛ مخاوف اللجنة الاقتصادية لأفريقيا (ECA) من أن تغير المناخ يشكل بالفعل مخاطر خطيرة على جدول أعمال التنمية لأفريقيا، وخاصة فيما يتعلق بتحقيق غایات الأهداف الإنمائية للألفية؛ والاعتراف بأن البلدان الأفريقية يمكنها

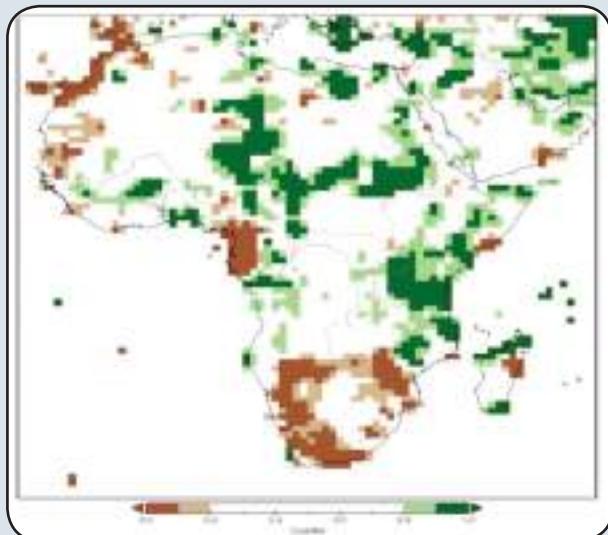
للحدود أشكالاً جديدة من التعاون بين الدول الإفريقية وبقية دول العالم. وأخيراً، كان تاريخ إفريقيا في مرحلة ما بعد الاستعمار تاريخاً للتكيف مع الظروف الصعبة. وسيواصل الأفارقة التكيف مع بيئة مناخية أكثر قسوةً ومتغيرةً بشكل عام. لكن طريق التكيف يمكن أن يكون أسهل بكثير إذا كان معبداً بشكل جيد.

استجابات إفريقية لتغير المناخ

لقد شهدت إفريقيا بالفعل بعض أشد آثار تغير المناخ حتى الآن. وقد حددت الهيئة الحكومية الدولية المعنية بتغيير المناخ منطقة الساحل وغرب إفريقيا على أنها «بؤر ساخنة» لتغيير المناخ يُتوقع أن تواجه تأثيرات غير مسبوقة؛ بسبب مناخها الحار ومعدلات الجفاف الحالي، وارتفاع معدلات الفقر، والاعتماد الكبير على الزراعة البعلية، مقارنة بمناطق العالم الأخرى. من أجل الاستجابة لهذا التحدّي البيئي، يمكننا إما اللجوء إلى إجراءات التخفيف أو تكيف أسلوب حياتنا. كان عام ٢٠١٩ من بين الأعوام الثلاثة الأكثر دفئاً المسجلة على مستوى القارة. أظهر هطول الأمطار السنوي تبايناً جغرافياً حاداً في عام ٢٠١٩ ، حيث كانت المجاميع أقل بشكل ملحوظ من المتوسطات طويلة الأجل في جنوب إفريقيا وغرب جبال الأطلس الكبير وسجل هطول الأمطار فوق المتوسط بشكل



الاختلافات في اتجاهات مستوى سطح البحر بين المنطقة الساحلية (٤٠ كم) والمنطقة البحرية (١٥ كم). تتوافق فيه الأحمر / الأزرق مع الاتجاهات الساحلية الأعلى / الأدنى منها في الخارج. لاحظ أنه في كثير من الحالات ، لا يوجد فرق كبير.



. إجمالي هطول الأمطار السنوي في عام ٢٠١٩ . معبّراً عنه كنسبة مئوية من الفترة المرجعية ١٩٥١-٢٠٠١ . للمناطق التي كانت في أكثر المناطق جفافاً بنسبة ٢٠٪ (بنية اللون) وأكثرها رطوبة بنسبة ٢٠٪ (حضراء) خلال الفترة المرجعية . مع درجة أغمق ظلال من البني والأخضر تشير إلى ١٠٪ الأكثر جفافاً ورطوبة على التوالي (المصدر: المركز العالمي لعلم المناخ (GPCC) . Deutscher Wetterdienst . ألمانيا)

تسخير المعلومات المناخية لأغراض التنمية في أفريقيا (ClimDev-Africa) . قام المركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) باستثمارات كبيرة في تعزيز وتحديث شبكات مراقبة الأرصاد الجوية

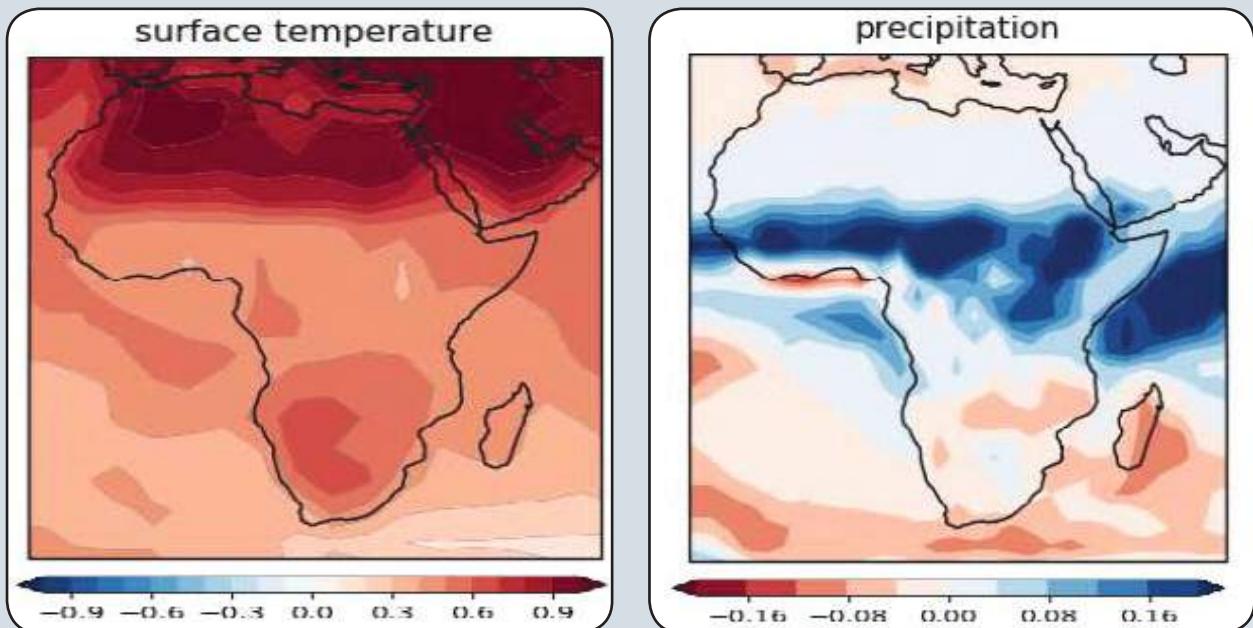
الاستفادة من تحديات تغير المناخ وتحويلها إلى فرص مستدامة لاقتصادات قادرة على الصمود . ولتحسين هذا الوضع، قام المركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) ، بالتعاون مع المنظمة العالمية للأرصاد الجوية وتمويل أولي من وزارة التنمية الدولية البريطانية (DFID) ، بإنشاء بحوث المناخ من أجل التنمية (CR4D) ، الذي يدعم أبحاث علوم المناخ ويساعد على تحفيز استيعاب واستخدام خدمات المعلومات المناخية لتخطيط التنمية في القارة .

بدوث المناخ من أجل التنمية (CR4D): كانت مساهمة إفريقيا في علوم ويحوث المناخ ، بما في ذلك تقارير التقييم الصادرة عن الفريق الحكومي الدولي المعنى بتغير المناخ (IPCC) ، محددة للغاية حتى الآن

نحو إفريقيا المزدهرة والقادرة على الصمود في وجه تغير المناخ

للمضي قدماً وبالنظر إلى التعقيد المتزايد لتحديات تغير المناخ ، سيكون من المهم بالنسبة للمركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) أن يواصل تقديم تحليل السياسات الذي يساعد صناع القرار في إفريقيا على تطوير استراتيجيات الاستجابة لتغير المناخ ، والتي تعزز التنمية المستدامة . سيقوم المركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) بذلك من خلال توفير مساحة للمحوار حول قضايا المناخ والتنمية في إفريقيا ، ومن خلال توفير دعم القدرات للدول الأعضاء لاستكشاف وتحليل وتنفيذ أفضل الطرق والاستثمارات التي تستفيد من الاستخدام الفعال للموارد الطبيعية لتنمية اقتصادات شاملة وقادرة على الصمود . في هذا الصدد ، يعتبر المركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) أن المساهمات الوطنية المحددة (NDCs) تمثل إجراءات ملموسة يتم اتخاذها من أجل تحقيق أهداف التنمية المستدامة وتحقيق النتائج التحويلية المتوقعة في خطة القارة لعام ٢٠٦٣ .

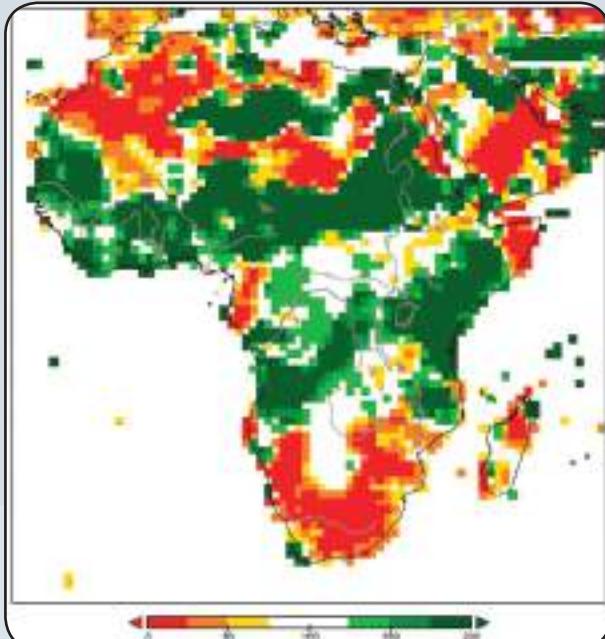
طرح قضية خدمات المعلومات المناخية (CIS): خدمات المعلومات المناخية (CIS) ضرورية للحد من آثار تغير المناخ ، وبالتالي لدعم جهود الحد من الفقر . بدون معلومات أفضل حول تقلب أنماط الطقس وتغير المناخ ، فإن الاستجابة الأفريقية لتغير المناخ لن تكون قوية بما فيه الكفاية . من خلال برنامج



نبؤات متوسط متعدد النماذج لدرجات الحرارة القريبة من السطح وهطول الأمطار لفترة ٥ سنوات من ٢٠١٠ إلى ٢٠٢٤. تظهر الألوان حالات شديدة بالنسبة إلى الفترة من ١٩٨١ إلى ٢٠١٠ لمتوسط العديد من النبؤات الدولية التي تساهم في المركز الرائد للمنظمة (WMO) للنبؤات المناخية السنوية إلى العقدية (www.wmoc-adcp.org). يتم تهيئة التوقعات مع الملاحظات وتبدأ في أو بعد ١ نوفمبر ٢٠١٩.

ظروف شديدة الجفاف في عام ٢٠١٨ ومعظم عام ٢٠١٩، إلى فيضانات وأنهيارات أرضية مرتبطة بهطول الأمطار الغزيرة في أواخر عام ٢٠١٩. كما أثرت الفيضانات أيضاً على منطقة الساحل والمناطق المحيطة بها من مايو حتى أكتوبر. بالإضافة إلى النزاعات وعدم الاستقرار والأزمات الاقتصادية، يعد تقلب المناخ وتغيره من بين الدوافع الرئيسية للزيادة الأخيرة في الجوع في القارة. في بلدان أفريقيا جنوب الصحراء المعرضة للجفاف، زاد عدد الأشخاص الذين يعانون من نقص التغذية بنسبة ٤٥,٦٪ منذ عام ٢٠١٢ وفقاً لمنظمة الأغذية والزراعة لفاو. تشكل حالة المناخ في عام ٢٠١٩، والتي تتميز في هذا المقال بالارتفاع المستمر في درجات الحرارة، وارتفاع مستويات سطح البحر والآثار المرتبطة بالظواهر المناخية والطقس المتطرفة، وهنا نبين لمحة سريعة ضمن سلسلة متصلة من المخاطر المناخية طويلة الأجل المتزايدة بسرعة والمرتبطة بالمخاطر العالمية. وتعتبر الزراعة هي العمود الفقري لاقتصاد أفريقيا، والتي تمثل غالبية سبل العيش في جميع أنحاء القارة، مما يجعل من أفريقيا «نقطة ساخنة» للتعرض لتقلبات المناخ وتأثيرات التغيير المناخي. تشير التوقعات قيد المسار

والهيdroلوجية. خطط البحوث المناخية والابتكارات كانت دائماً مطروحة على الطاولة في إفريقيا، وذلك لأن هذه القارة ابتكرت بالجفاف وكانت دائماً عرضة للمجاعات. وقد نما الوعي في القارة بعواقب التغير المناخي منذ السبعينيات، ويكتسب ذلك أهمية خاصة نظراً إلى أن جزءاً كبيراً من القوة الاقتصادية للقاراء تعتمد على الزراعة، ونسبة السكان البالدان الذين يعملون في قطاع الزراعة في كل بلد من بلدان القارة على حدة يصل أحدياناً إلى ٧٠ بالمائة. هذا الأمر ساهم بدوره في نمو الوعي بالتغيير المناخي بشكل مضطرب. تضررت إفريقيا بشدة من الظواهر الجوية والمناخية المتطرفة في عام ٢٠١٩، بما في ذلك إعصار إيداي، الذي كان من بين الأعاصير المدارية الأكثر تدميراً التي تم تسجيلها في نصف الكره الجنوبي. أسفر الإعصاران المداريان إيداي وكينيث عن آثار إنسانية خطيرة، بما في ذلك مئات الضحايا وتشريد مئات الآلاف من الأشخاص. تم تسجيل أهم المناطق المتضررة من الجفاف في بلدان الجنوب الأفريقي في أعقب الجفاف الممتد الذي أثر على العديد من نفس المناطق من ٢٠١٤ إلى ٢٠١٦. في المقابل، حدث تحول كبير في الظروف في منطقة القرن الأفريقي الكبير، من



النسبة المئوية لهطول الأمطار العادي لشهر أكتوبر ٢٠١٩ فيما يتعلق بالفترة المرجعية ١٩٥١-٢٠١٠ ، والتي تظهر هطولاً مرتفعاً في أكتوبر عبر إفريقيا الاستوائية ومنخفضاً عبر المناطق خارج المدارية (المصدر: GPCC).

أولاً: إجراءات التخفيف

تركّز هذه الجهود على الحدّ من الانبعاثات، وتنبیت مستويات غازات الاحتباس الحراري الموجودة في الغلاف الجوي. وبهذه الطريقة، يُعد التخفيف استجابة طويلة الأجل للتغير المناخي؛ حيث ستظهر فوائده فقط خلال النصف الثاني من القرن الحالي. وتمثل اتفاقية باريس مجهوداً عالمياً للتحفيض من الآثار المستقبلية للتغير المناخي؛ من خلال محاولة تقليل انبعاثات غازات الاحتباس الحراري الآن. وبموجب تعديل كيغالي لبروتوكول مونتريال (اتفاق عام ١٩٨٧ لحماية طبقة الأوزون)، الذي دخل حيز التنفيذ في يناير ٢٠١٩، ستقوم جميع البلدان بالتحفيض التدريجي لانتاج واستهلاك مركبات الكربون الهيدروفلورية، واستبدلها بمزيد من المنتجات صديقة البيئة. لا شك إن إفريقيا تمتلك بعض القدرة على التخفيف من تغير المناخ - تعتبر زراعة الأشجار الضخمة مثلاً واحداً فقط، ولكنها تحتاج إلى توجيه جهد كبير في مجال التكيف. وفي يونيو عام ٢٠١٩، زعمت إثيوبيا أنها زرعت أكثر من ٣٥٢ مليون شجرة في ١٢ ساعة فقط كجزء من حملة أوسع لإعادة التشجير؛ «كمثال للقدرات الممكنة».

RCP٨، إلى أن سيناريوهات الاحترار سيكون لها آثار مدمرة على إنتاج المحاصيل والأمن الغذائي بعد عام ٢٠١٥، ولقد أصبحت المساهمات الوطنية المحددة (NDCs) في اتفاقية باريس الأداة الرئيسية لتوجيه استجابات السياسات للتغير المناخي. وفي هذا الإطار قدمت البلدان الأفريقية مساهماتها المحددة وطنياً الأولى وهي بقصد تقديم مساهمات وطنية منقحة في عام ٢٠٢٠. تواجه الدول الجزرية النامية (SIDS) أكبر فجوات في القدرات فيما يتعلق بالخدمات المناخية وشبكة المراقبة البرية الأقل نمواً في جميع القارات. يعد ضمان النمو الاقتصادي مع اعتماد مصادر طاقة فعالة ونظيفة مساراً واعداً يتم الترويج له في القارة. على سبيل المثال ، من خلال إضافة القيمة ، يُقال إن زيادة الإنتاجية في قطاع الزراعة ، الذي يوظف أكثر من ٦٠٪ من سكان إفريقيا ، قادرة على الحد من الفقر ب معدل ٤-٤ مرات أسرع من النمو في أي قطاع آخر. يعمل الري الصغير الفعال الذي يعمل بالطاقة الشمسية على زيادة دخل المزرعة من ٥ إلى ١٠ مرات ، وزيادة الغلة حتى ٣٠٪ ، وتقليل استخدام المياه بنسبة تصل إلى ٩٪ مع تعويض الكربون عن طريق توليد ما يصل إلى ٢٥ كيلو وات من الطاقة النظيفة.

- خدمات معلومات الطقس والمناخ لأفريقيا (WISER)؛ تسهم معلومات الطقس والمناخ عالية الجودة والأنانية في تعزيز التنبؤات الموسمية التي يمكن أن تساعد المستخدمين مثل المزارعين والمخططين وموردي الطاقة والمياه على زيادة الإنتاجية والمساهمة في التنمية الاقتصادية. تساعد المعلومات المتعلقة بالطقس والمناخ على تحسين التنبؤات المناخية على المدى الطويل، وهو الأمر الذي يعد ضرورياً لتعزيز صمود البنية التحتية والاقتصادات والنظم الإيكولوجية وبالتالي ضمان التنمية الاقتصادية المستدامة. بالتعاون مع مكتب الأرصاد الجوية في المملكة المتحدة، يقوم المركز الأفريقي للسياسات المناخية (ACPC) بتنفيذ برنامج خدمات معلومات الطقس والمناخ لأفريقيا (WISER) الذي تموله وزارة التنمية الدولية البريطانية (DFID) لدعم إدارة مخاطر الطقس والمناخ وتعزيز صمود الشعوب والاقتصادات الأفريقية في مواجهة الصدمات المرتبطة بالطقس.

ثانياً: إجراءات التكيف

الساحل وغيرها من المناطق وروجت لهذه المبادرة الخبراء التي تهدف إلى وقف انتشار التصحر صوب الجنوب، وتقييد تأثير تغير المناخ. ربما ترجع سيرة مصطلح الجدار الأخضر العظيم في الأصل إلى الحقبة الاستعمارية؛ حيث كان الهدف هو زراعة حزام من الأشجار بعرض ٥٠ كيلو متراً (تم تخفيضه الآن إلى ١٥ كيلو متراً)؛ للمساعدة في احتواء عمليات التصحر. تطور المشروع بعد ذلك إلى جهد إنمائي ريفي متكامل للاستجابة للأثار الاجتماعية والاقتصادية والبيئية الضارة لتدور الأرضي والتتصحر الممتد على مسافة ٨٠٠ كيلومتر من السنغال في الغرب إلى جيبوتي في الشرق. وفي عام ٢٠١٧ تم اعتماده كمشروع رائد من قبل مؤتمر الأمم المتحدة للتنمية المستدامة، ويضم الآن أكثر من ٢٠ دولة. ومن جهة أخرى يعترف الاتحاد الإفريقي في جدول أعمال ٢٠٦٣ بأن إفريقيا سوف تواجه التحدى العالمي لتغير المناخ من خلال إعطاء الأولوية للتكيف في جميع الإجراءات؛ من أجل حماية السكان الأكثر ضعفاً، ومن أجل تحقيق التنمية المستدامة والازدهار المشترك. إن إفريقيا بحاجة ماسة إلى نمو اقتصادي أسرع بكثير. ومع ذلك هناك عدد من الاعتبارات التي يمكن أن تساعد في صياغة استراتيجيات وتقنيات معينة للتكيف الإفريقي مع تغير المناخ. ثمة حاجة ماسة لفهم أكبر لمسألة تغير المناخ في إفريقيا. ببساطة، هناك حاجة إلى مزيد من الاستثمار لتحسين فهمنا للمناخ الإفريقي، وعلاقته بالعمليات المناخية العالمية. كما ينبغي القيام بالمزيد من الاستثمار في البحوث الزراعية والأساليب الجديدة للاستثمار في المياه التي تؤكد على تحسين إدارة التربة والمياه. أضف إلى ذلك توسيع مقاربات الأمن الغذائي، وانتقاء البذور والممارسات الزراعية الأفضل تكيفاً في ظل تغير المناخ، وكذلك الاستثمار في دعم البنية التحتية للتخزين والنقل، وكذلك الوصول إلى الأسواق داخل وبين الدول الإفريقية يحدد سيلر زنادج التحولات الأساسية المطلوبة في الزراعة والتعليم والديموغرافيا والتصنيع والحكومة، ويوضح كيف يمكن تحقيق هذه التغييرات. وعلى الجانب الآخر فإن التحديات التي تواجهها القارة -التنافس في عالم معلوم، توفير الرعاية الصحية والتعليم، مواجهة الزيادة السكانية، والتصدي لتغير المناخ- تتطلب سياسات بعيدة النظر، وقيادة حازمة..

أما الاستجابة المحتملة الثانية؛ فإنها تتمثل في التكيف مع الحياة في مناخ متغير، أي مع التغيير المحصور بالفعل في النظام المناخي. ويمكن الإشارة إلى عدد من الجهود الإفريقية في هذا المجال؛ لعل أبرزها: بناء الأسوار البحرية، ففي يونيو ٢٠١٨، أكملت تنزانيا بناء ٤،٢ كيلو متراً من الأسوار البحرية التي تعمل كمصدات للأمواج بتكلفة ٨,٣٤ مليون دولار أمريكي في محاولة لحماية دار السلام والمناطق المحيطة بها من ارتفاع منسوب مياه البحر. ووفقاً للوكالة الأمريكية للتنمية الدولية؛ فإن البلاد تعاني من خسارة نحو ٢٠٠ مليون دولار أمريكي سنوياً نتيجة فقد الأرضي والبنية التحتية بسبب ارتفاع مستوى سطح البحر. على الجانب الآخر من القارة، تُعد لاغوس واحدة من أكبر المدن وأسرعها نمواً في العالم، ولكن المدينة تقع على ارتفاع أقل من متراً واحداً فوق مستوى سطح البحر. لقد كانت لاغوس، وما زالت، مدينة تتوجه صوب البحر. في الواقع، إنها تتسع باتجاه المحيط الأطلسي من خلال تطورات باهظة الثمن على الأرضي المستصلاحة حديثاً من ناحية والاكتظاظ السكاني في مستوطنات الأحياء الفقيرة من ناحية أخرى. يعيش ٧٠٪ من سكان لاغوس في أحياط فقيرة، بكثافة سكانية تبلغ عشرة أضعاف كثافة سكان مدينة نيويورك، لذا فإن حدوث عاصفة قوية قد تؤثر على حياة الملايين. علاوة على ذلك، من المتوقع أن يبلغ متوسط ارتفاع مستوى سطح البحر ٣٠ سم بحلول عام ٢٠٥٠ م ونحو ١,٨ متر بحلول عام ٢١٠٠ م.

وفي هذا السياق، يُتوقع أن يُوفر «سور لاغوس العظيم» الحماية من تغير المناخ، ولكن فقط للنيجيريين الذين يستطيعون تحمل تكاليف العيش في إيكو أتلانتيك -وهي مدينة ضخمة على غرار دبي تحت الإنشاء-. سيحمي هذا الجدار البحري -الذي يبلغ طوله ٨,٥ كيلو متر- شواطئ جزيرة فيكتوريا والمراحل الأولى من مدينة ليكي (وهي مدينة تقع على شبه جزيرة إلى الشرق من لاغوس) من التآكل الساحلي. بيد أن الصورة تبدو قائمة تماماً بالنسبة لشعب ماكوكو ومناطق العشوائيات الأخرى في لاغوس مبادرة الجدار الأخضر العظيم؛ والتي تطرح نموذجاً آخر للاستجابة الإفريقية لتغير المناخ؛ إذ لأكثر من عقد من الزمان، تقدمت البلدان المتضررة في منطقة



الاحتفال باليوم العربي للأرصاد الجوية



بقلم الأستاذ / عبد الغفار أدم
عضو اللجنة العربية الدائمة للأرصاد الجوية لدى جامعة الدول العربية

مهمة لتسليط الضوء على الدور المحوري الذي تضطلع به هيئات ومراكز الأرصاد الجوية في العالم العربي وأهمية التنسيق المشترك بينهما والذي توفره الجامعة العربية ممثلة باللجنة العربية الدائمة للأرصاد الجوية . والتي تشكل مظلة جامعة لمناقشة العديد من البنود والمقترنات التي تعالج أية معوقات ومشاكل تواجه مراقبة الأرصاد الجوية العربية.

وتوضيح أهمية الجهود التي تبذلها الجهات المعنية بالأرصاد الجوية في مختلف الدول العربية ومساهمتها الفاعلة في الحد من تداعيات تغير المناخ وضمان سلامة المجتمع.

الجوية بالدول العربية باليوم العربي للأرصاد الجوية وهو اليوم الذي أصدر فيه مجلس جامعة الدول العربية على المستوى الوزاري قراره بإنشاء اللجنة العربية الدائمة للأرصاد الجوية في ١٥ سبتمبر ١٩٧٠ بهدف توحيد الجهود والأهداف في هذا المجال العلمي الحيوي والهام، إيماناً منه بالدور الحيوي الذي تلعبه الأرصاد الجوية في مختلف مجالات الحياة وبصفة خاصة في مجالات الملاحة الجوية والبحرية والنقل البري ومختلف الأنشطة الاقتصادية وتوحيد جهود مراقبة الأرصاد الجوية التي بدأت نشاطها في الكثير من الدول العربية منذ أكثر من قرن من الزمان.

ويعد الاحتفاء باليوم العربي للأرصاد الجوية فرصة

يوافق الاحتفال باليوم العربي للأرصاد الجوية يوم الخامس عشر من شهر سبتمبر من كل عام وذلك يوافق ذكرى تأسيس اللجنة العربية الدائمة للأرصاد الجوية التي أقرها مجلس جامعة الدول العربية على المستوى الوزاري منذ عام ألف تسعمائة وسبعين الذي يصادف الاحتفال بهذا العام اليوبيل الذهبي لليوم العربي للأرصاد الجوية تحت شعار المناخ وسلامة الجميع.

حيث يعتبر المناخ عامل هاماً في الحياة البشرية ويؤثر سلباً أو إيجاباً على كافة الأنشطة الحياتية . لأن سلامة الإنسان مرتبطة بالظروف الطبيعية من حوله والتي يشكل فيها المناخ أحد أهم العناصر الرئيسية وقد شهد العالم مؤخراً تغيرات مناخية تسببت في العديد من الظواهر الحادة مثل «السيول والفيضانات والجفاف والأعاصير» وانعكست هذه الظروف المناخية بشكل مباشر على سلامة المجتمعات وكان لها الأثر الأكبر في حياتهم ومن هذا المنطلق جاء شعار هذا العام المناخ وسلامة المجتمع . وتحتفل مراقبة الأرصاد

الألياف النفاثة (Jet Fibers) في صور الأقمار الصناعية



د.عبدالله عبدالرحمن عبدالله
مدير عام تدريب الفنيين
على الرصد الجوي

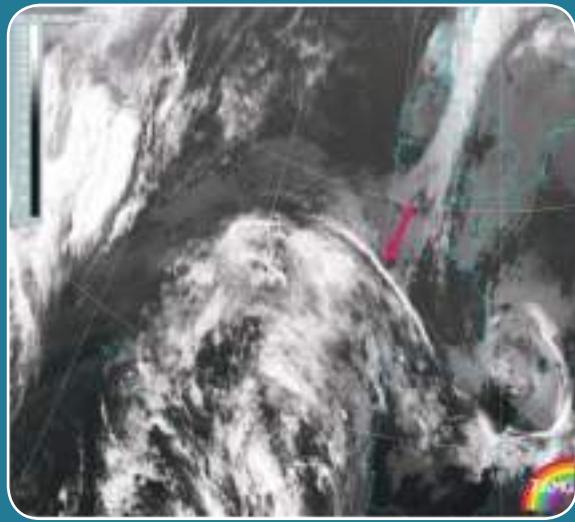
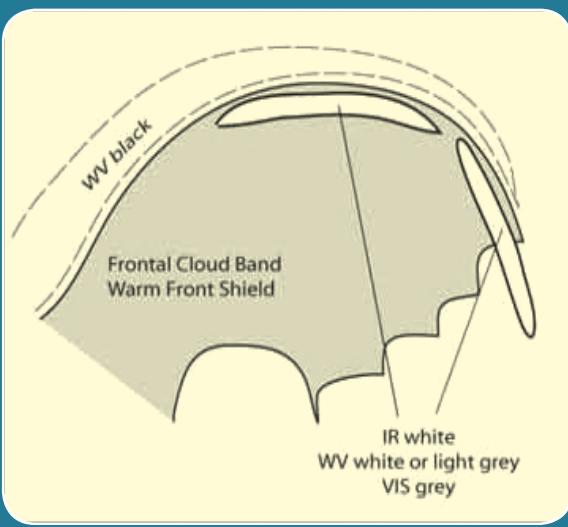
ت تكون الألياف النفاثة (Jet Fibers) من شرائط طويلة وضيقة من السحب الباردة في طبقات الجو العليا والتي يمكن رؤيتها بصفة متكررة في صور الأقمار الصناعية. فمن بدايات علم تفسير صور الأقمار الصناعية ارتبط هذا النوع من السحب بوجود التيارات النفاثة (Jet Streams) وتساعد في تحديد لُب التيار الهوائي النفاث «أقصى سرعة داخل التيار النفاث».

فوق سحابة على مستوى منخفض، نسيج السحابة يختلف، مما يجعل الألياف مميزة بوضوح عن مناطق السحب المحيطة بها. وتبرز الصور المرئية (VIS) أحياناً أن الألياف النفاثة تسقط ظلالها على السحب الأقل ارتفاعاً منها أو على سطح الأرض.

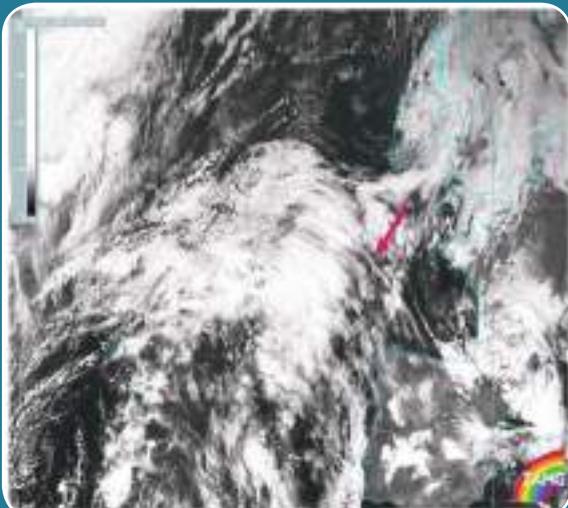
يمكن أن تظهر الألياف النفاثة في أي مكان توجد فيه تيارات هوائية نفاثة، ولكن يمكن التعرف عليها بسهولة فوق سطح البحر عنها فوق الأرض بسبب التباين الأكبر الذي تصنعه مع سطح البحر المتجلانس إلى حد ما.

وتتصف الألياف النفاثة بأنها حزام ضيق من السحب الذي يبلغ عرضه عدة عشرات من الكيلومترات «عادة

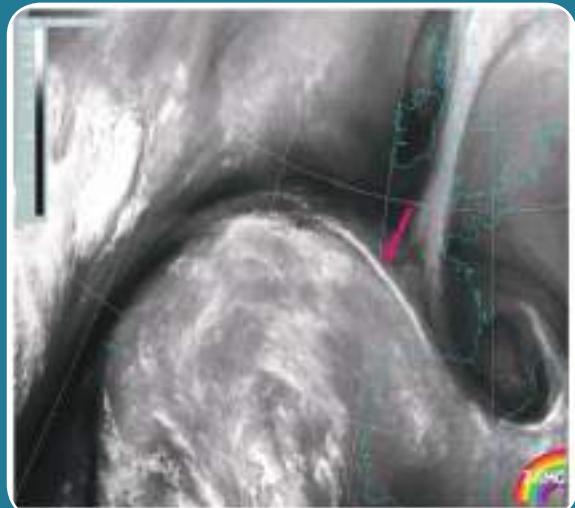
الألياف النفاثة في صور الأقمار الصناعية
في شكل - ١، تظهر الألياف النفاثة باللون الأبيض «أو رمادي فاتح جداً» في كلّاً من صور الأشعة تحت الحمراء (IR) وصور بخار الماء (WV) في شكل تركيبة ليفية صريحة، وغالباً ما تكون مصاحبة لخطوط سوداء تعبر عن الهواء الجاف من الناحية اليسرى للمنخفض الجوي. في الصور المرئية (VIS)، تظهر الألياف النفاثة شفافة تقريباً مع اختلاف الألوان من الرمادي الفاتح إلى الرمادي. على الرغم من أن ألوانها قد يكون مشابهة جداً للسحب المحيطة، إلا أن تركيبها يكون مختلف تماماً، مما يجعلها ظاهرة بوضوح. وعندما تظهر تلك الألياف



١١ فبراير ٢٠٠٤ ت.ع - صورة Meteosat IR



١١ فبراير ٢٠٠٤ ت.ع - صورة Meteosat VIS



١١ فبراير ٢٠٠٤ ت.ع - صورة Meteosat WV

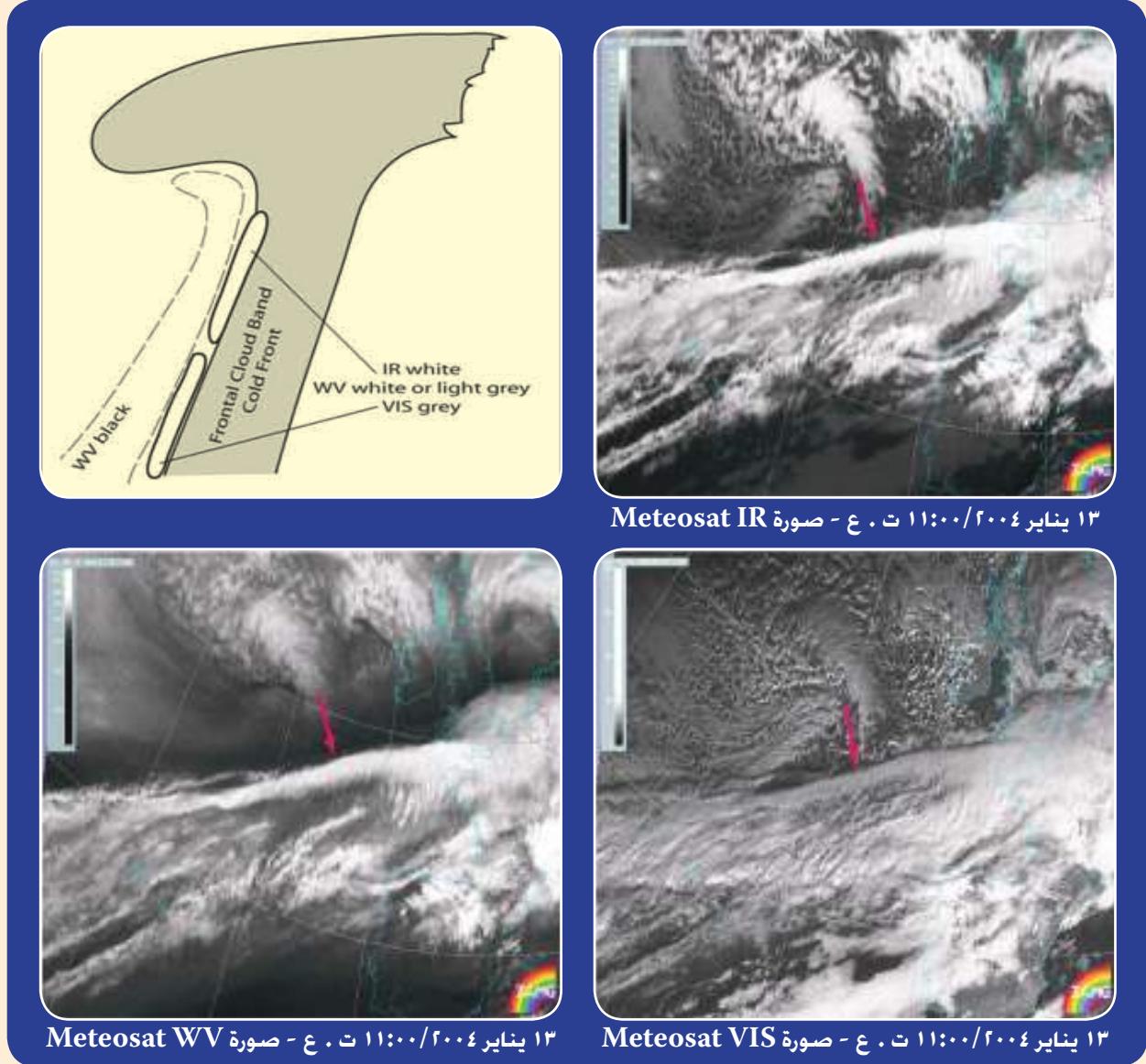
شكل - ١

الجبهة الباردة.
تظهر الصور في (شكل - ١) مثلاً نموذجياً للألياف النفاذه التي تشكلت ناحية الجانب القطبي للجبهة الدافئة. في صورة الأشعة تحت الحمراء IR، تكون الألياف النفاذه بيضاء مما يعني أنها تتكون من غيوم باردة « عند السهم الأحمر ». في صورة VIS، يختلف نسيج الألياف عن النطاق السحابي المحيط للجبهة بكونه أعمق وشفاف « عند السهم الأحمر ».. في صورة WV، تكون الألياف مصحوبة بشريط غامق جهة المنخفض.

ما تكون أقل من مائة » ولكنها قد يكون امتدادها طويلاً جداً، حيث يتراوح طولها من عدة مئات إلى بضعة آلاف من الكيلومترات.

تظل الألياف النفاذه في أغلب الأحيان لمدة من ٨ إلى ١٢ ساعة، ولكنها تتبدل في بعض الحالات، وفي حالة ظهور حالات جديدة قبل انتهاء الحالات القديمة فإنها تتتطور وتستمر جميعها لمدة ٢٤ ساعة أو أكثر.

على الرغم من أنه يمكن فصلها عن أنظمة المقياس السينوبتيكي، إلا أنها غالباً ما توجد فوق الجبهة الدافئة أو إلى الشرق من حوض المنخفض الجوى خلف



شكل - ٢

معها. هذا هو الحال عندما تكون الجبهة الباردة من نوع «كاتا». ففي الجزء الخلفي من نطاق السحاب للجبهة يمكن رؤية في صور WV أن محور التيار النفاث يقع بشكل متزايد تدريجياً على النطاق السحابي للجبهة والألياف النفاثة تقع على الجانب جهة المرتفع كشريط غامق من بخار الماء. في صورة VIS، يختلف تركيب الألياف النفاثة عن الغيوم المحيطة، ويمكن ملاحظة شريط ضيق رمادي فاتح عمودي على سحب الجبهة.

تُظهر هذه الحالة في (شكل - ٢) مثلاً على الألياف النفاثة المتطرفة جيداً في مؤخرة الجبهة الباردة. تبدو أكثر نصوعاً من بقية النطاق السحابي للجبهة في كل من صورة IR وWV. في صورة WV يراقبه شريط داكن واضح جهة المنخفض. في صورة VIS، تكون الألياف أكثر قتامة من الشريط السحابي للجبهة ويكون نسيجها مختلف.

هناك أيضاً حالات (شكل - ٣) عندما تظهر الألياف بزاوية مع الجبهة الباردة، أو حتى متزامنة



١ يونيو ٢٠٠٩ ١٤:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat 8 HRVIS

ظهورها في الصور المرئية عالية الدقة من Meteosat 8 والصور المركبة

يمكن أن تكون الصور المرئية عالية الدقة من Meteosat 8 مفيدة للغاية للتعرف على معالم السحابة على نطاق جيد. يمكن أن يكون مفيدة بشكل خاص في هذا النموذج التخييلي، للتمييز بين الألياف النفااثة الصغيرة وسحب الجبهة الأساسية. في شكل -٤، التركيبة الدقيقة لسحب العالية الرمادية الطويلة عند السهم البرتقالي، تمثل الألياف النفااثة، ويمكن تمييزها بسهولة عن النطاق السحابي الأخف وزناً للجبهة على المنطقة المحاطة بالدائرة المنقطة الحمراء.

قناة (Airmass RGB)، شكل - ٥، هي مركب من الألوان الأحمر والأخضر والأزرق والذى يعتمد على البيانات من قنوات الأشعة تحت الحمراء IR وبخار الماء WV، وبالتالي يمكن استخدامها ليلاً ونهاراً. تم تصميمه وضبطه لرصد تطور المنخفضات، ولا سيما التسبب فى حدوث تولد المنخفضات السريعة، والشذوذ فى جهد الدوران (Potential Vorticity) والشرائط النفااثة التي تمكنا من ملاحظة الألياف النفااثة بسهولة.

قناة (Airmass RGB) هو دمج بين الوضوح في تباين درجات الحرارة WV6.2 - WV7.3 - WV9.7 - IR10.8 - فيما يتعلق باللون الأزرق. فترتبط جميع المميزات الثلاثة ارتباطاً وثيقاً بخصائص كتلة الهواء في المناطق الحالية من السحب وارتفاعها في المناطق الغائمة.



١ يناير ٢٠٠٩ ١٤:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat VIS



١ يناير ٢٠٠٩ ١٤:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat IR

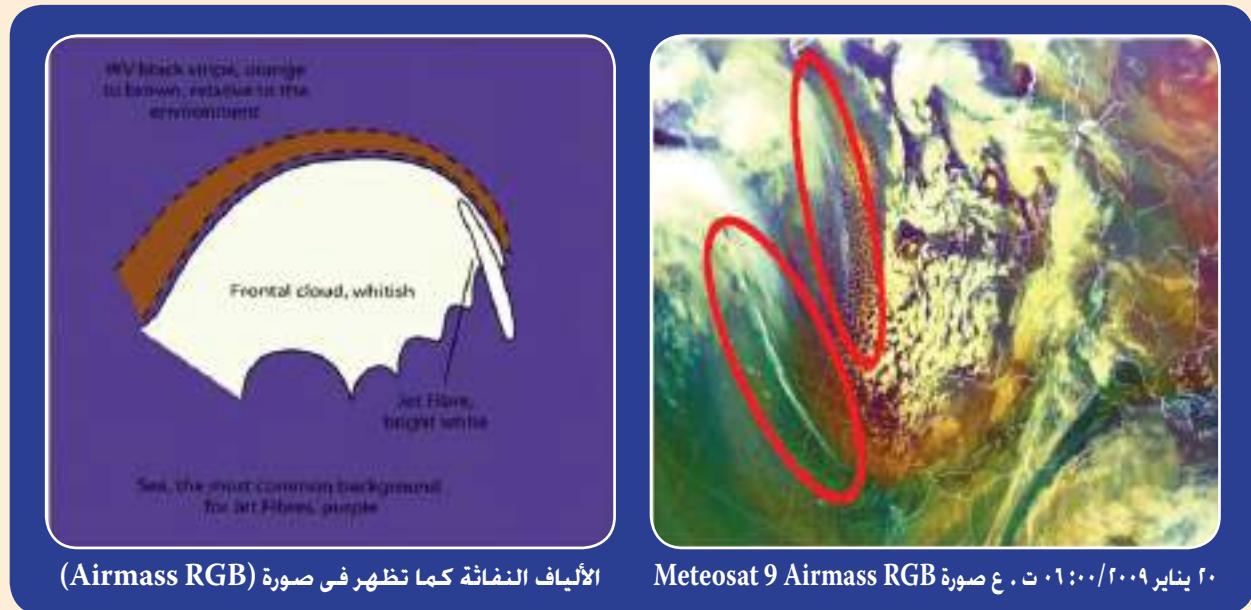


١ يناير ٢٠٠٩ ١٤:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat WV

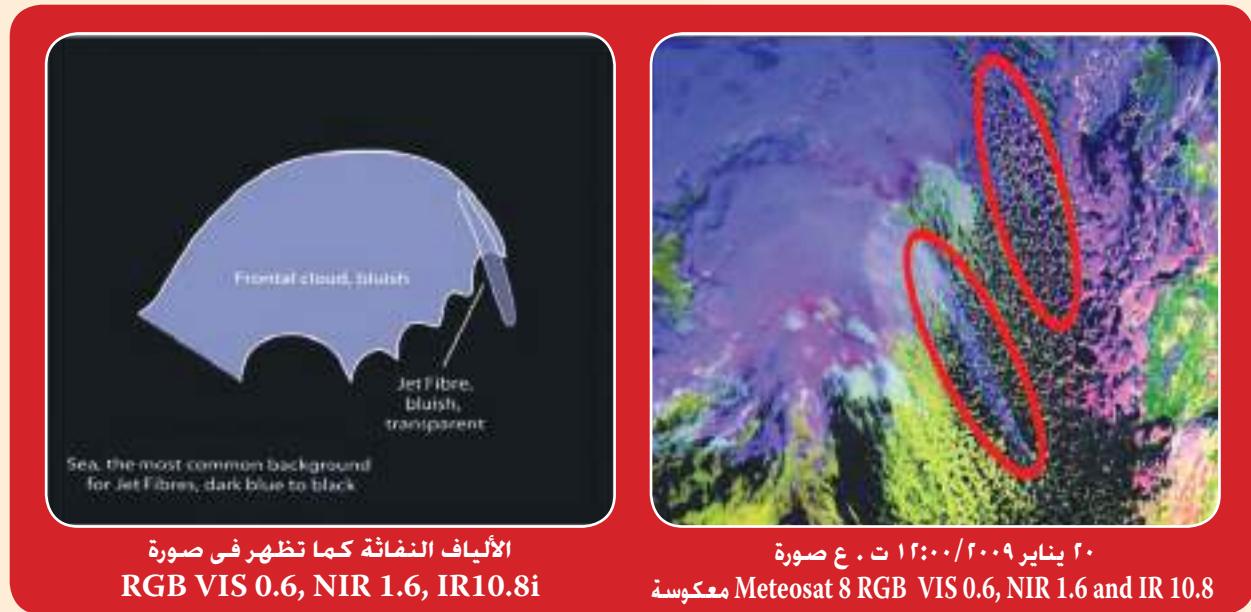
شكل - ٣

بلون محمر. في «شكل - ٥» السحب البيضاء الرفيعة فوق المحيط الأطلسي «المحاطة بالدائرة الحمراء» تمثل الألياف النفااثة. كما تُظهر الصور في «شكل - ٦» أدناه مظهر الألياف النفااثة في بعض تركيبات RGB الأخرى، بإستخدام تركيبات مجموعة قنوات مختلفة.

فتشهد السحب العالية باللون الأبيض، والسحب المتوسطة المستوى باللون الأصفر الخفيف والمناطق الخالية من السحب باللون الأخضر الداكن «كتلة الهواء الدافئة مع الطبقة العليا من التروبوبوز» أو الأزرق «كتلة الهواء البارد مع الطبقة السفلية من التروبوبوز». ميزة خاصة في قناة RGB هي أن هواء الاستراتوسفير الهاابط الجاف يُميز



شكل - ٥



شكل - ٦

ولتلك الحقيقة، من الضروري الاطلاع على بعض قنوات RGB المتاحة ٢٤ ساعة.

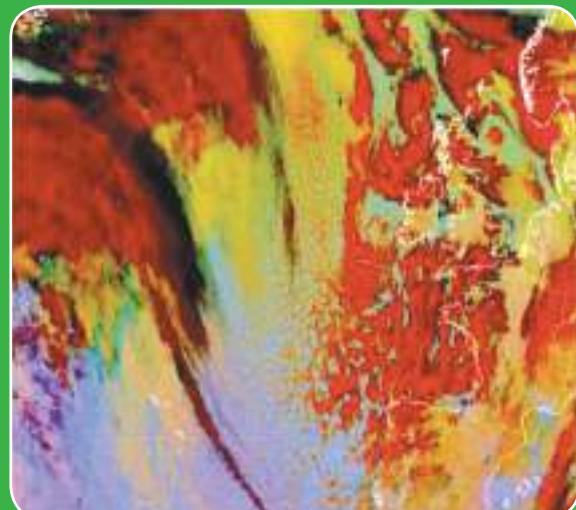
المرحلة التالية تسمى Dust RGB، وهنا مزيج من قنوات IR والاختلافات على النحو التالي: من قنوات IR12.0-IR10.8، IR10.8-IR8.7، IR10.8-IR8.5، IR10.8-IR8.4. يساعد على الكشف عن الغبار «تطور العواصف الترابية فوق الصحراء» والسحب الرقية والمونع. في تركيبة RGB هذه، تظهر غيوم جليدية رفيعة عالية المستوى، مثل الألياف النفااثة، باللون الأسود ويمكن تمييزها عن الغيوم السميكة التي تظهر باللون الأحمر، «شكل - 7».

يظهر مزيج RGB من القنوات المرئية والأشعة تحت الحمراء (0.6 و 1.6 و 10.8 NIR و 0.6 VIS)، كما في «شكل - 6». فيتمثل اللون الأصفر سحب منخفضة أو ضباباً، ويعرض اللون المزرق غيوماً شديدة البرودة وشفافة بينما يعرض اللون الأرجواني سحابة جليدية، ربما تكون متصلة بالحمل الحراري. الخطوط المزرقة الضيقية فوق المحيط الأطلسي في منتصف الصورة وأكثر إلى الشمال «والتي من الصعبية يمكن ملاحظتها هي ألياف نفااثة متصلة بحزام التيار النفاث.

تلك الـ RGB تعرض بشكل جيد هذه الميزة السحابية الخاصة، ولكن هذا متاح فقط خلال النهار.



Dust RGB images الألياف النفااثة كما تظهر في صورة

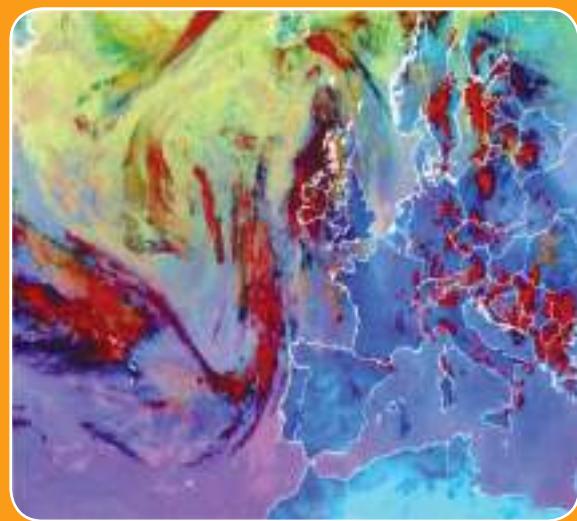


٥ يناير ٢٠٠٩ ت. ع صورة Meteosat 9 Dust RGB

شكل - 7

تُظهر الصورة في «شكل - 8» حالة جيدة من الألياف النفااثة متزامنة مع الجبهة الباردة التي تقترب من البرتغال من الغرب. ثم تتصل الألياف النفااثة في الأصل بالجبهة الدافئة بعيداً فوق المحيط الأطلسي. نظراً لأنه تم انتقالها أمام نظام السحب الأساسي، فيمكن التعرف عليها بسهولة من خلال شكلها الممدوود، بالإضافة إلى اللون الأحمر الداكن الذي يفصلها عن اللون الأرجواني للبحر أسفل منها، أو اللون البرتقالي إلى الأحمر لسحب الجبهة.

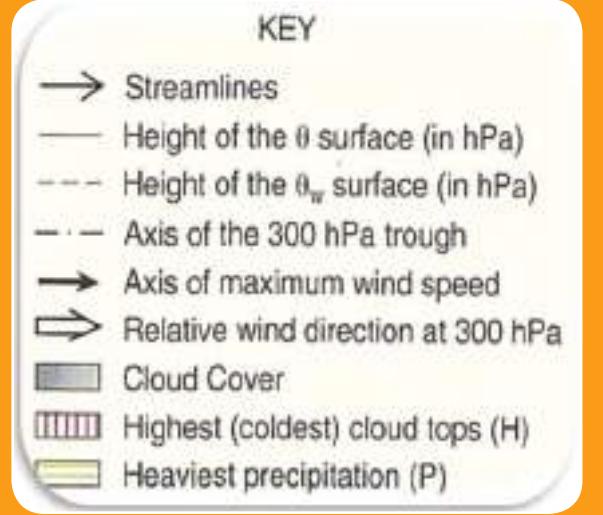
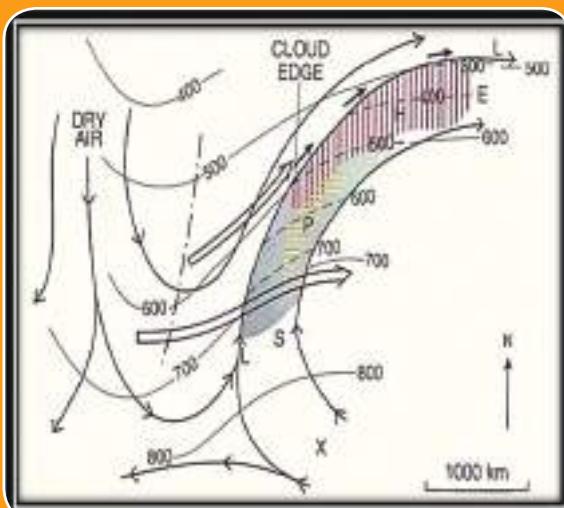
قناة الفيزياء الدقيقة Microphysics RGB تشبه إلى حد كبير قناة Dust RGB ، حيث تجمع بين قنوات الأشعة تحت الحمراء نفسها ولكن مع بعض الاختلافات. تم تصميم تلك القناة لرصد تطور الضباب وطبقات السحب المنخفضة St من ناحية، والغبار والرماد البركاني، من ناحية أخرى. التطبيقات الثانوية لتلك القناة هي الكشف عن الحرائق ومناطق الرطوبة المنخفضة المستوى. ومع ذلك ، فإن تلك القناة RGB تجعل السحب الجليدية السميكة عالية المستوى مميزة باللون الأحمر الداكن جداً، واللون الأسود تقريباً، «شكل - 8».



الألياف النفاثة كما تظهر في صورة Microphysics RGB images

يونيو ٢٠٠٩ / ١٤٣٠ هـ - صورة Microphysics RGB 9 Meteosat

شكل - ٨



شكل - ٩

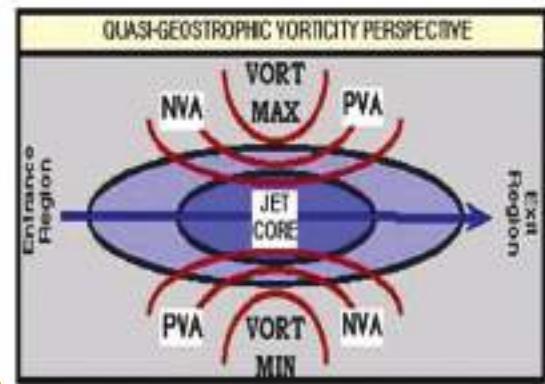
الغيوم في الهواء الطلق الدافئ للحزام النقال الدافئ (Warm Conveyor Belt) مع حافة سحابية ممتدة على طول قلب التيار النفاث، «شكل ٩».

في معظم الحالات، لا تعبر السحب حدود تدفق الحزام النقال ولكنها فقط تصل إلى قلب التيار الطلق الدافئ النفاث بشكل خطى أو منحنى جهة المرتفع الجوى المصاحب للتيار النفاث.

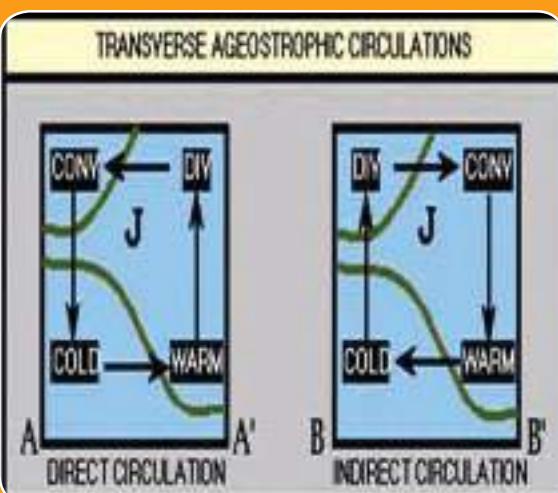
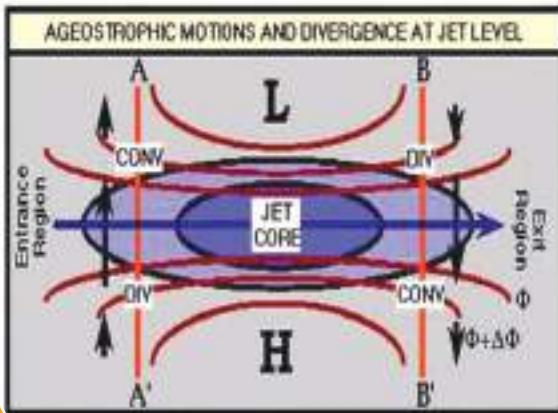
تم فحص حوالي ٥٠ حالة في دراسة بالمعهد المركزي

التفسيرات الفيزيائية للألياف النفاثة
الألياف النفاثة هي بقع ممدودة من سحب Ci، والتي تتحرك بسرعة بالقرب من محور التيار النفاث وعادة ما ترتبط بقلب التيار النفاث.
بشكل عام، تميل حزم السحب الرقيقة إلى التكون أو الاستمرار مع الدوران ناحية المرتفع الجوى. والسبب في ذلك هو أن التيارات النفاثة ترتبط بالإختلاف الحراري القوى عبر مناطق الجبهات وتشكل طبقة

THE FOUR QUADRANT STRAIGHT JET MODEL



THE FOUR QUADRANT STRAIGHT JET MODEL



شكل - ١٠

لالأرصاد الجوية وديناميكا الأرض ZAMG. وقد لوحظ أن الألياف النفاثة غالباً ما توجد فوق غطاء السحب المصاحبة للجبهة الدافئة أو خلف الجبهة الباردة. لا توجد نظرية واحدة تفسر تكوين الألياف النفاثة، ولكن هناك العديد من الآليات التي من المحتمل أن تعمل معاً.

بشكل عام، هناك شرطان ضروريان لتطور الغيوم: محظوظ رطوبة كافٍ وحركة رأسية تصاعدية.

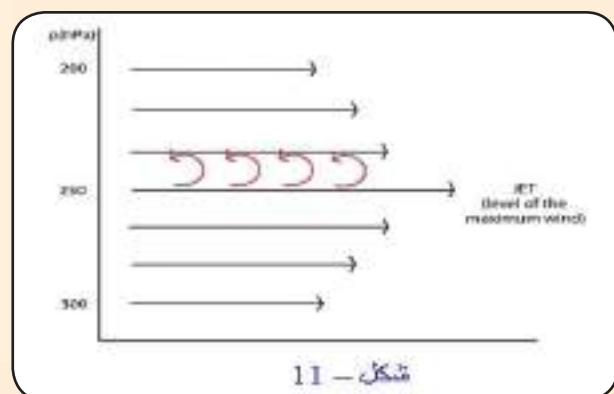
كما سبق ذكره في مقاولات سابقة، فإن إحدى الحركات الكبيرة التي تتسبب في الحركة الصاعدة هي الحزام الناقل الدافئ، مما يجلب الهواء الدافئ والرطب إلى طبقات الجو العليا من التربوسفير، (شكل ٩-٩). أما الآخر، في حالة الألياف المتصلة بالجبهة الباردة، فسيكون صعوداً مائلاً للهواء فوق منحدر الجبهة الباردة.

هذه الحركة التصاعدية ستجلب الكثير من الهواء الرطب إلى المستويات العليا وتشكل مجموعة عريضة من الغيوم (سحب جبهة أو حزم سحب الـ Ci). لذلك، من أجل إنتاج بنية سحابية ذات أبعاد صغيرة نسبياً، مثل الألياف النفاثة، يجب أن يكون هناك نظام ديناميكي إضافي إلى ذو مقياس صغير، مثل دوامات الـ vorticity المتكونة حول التيار النفاث.

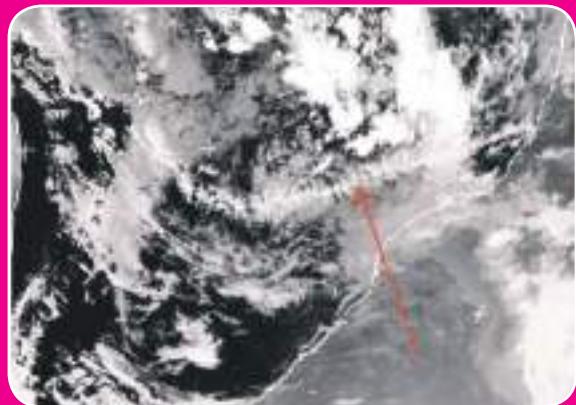
بما أن التيار النفاث لابد أن يشارك في تكوين الألياف النفاثة، فقد يحدث الصعود أيضاً بسبب الدوران في الخلايا حول مدخل (Entrance) ومناطق الخروج (Exit) من شريط التيار النفاث، (شكل ١٠).

هناك حركة صاعدة في المدخل الأيمن (right) ومناطق الخروج اليسرى (left exit) (entrance) من حزام التيار النفاث، (شكل ١٠).

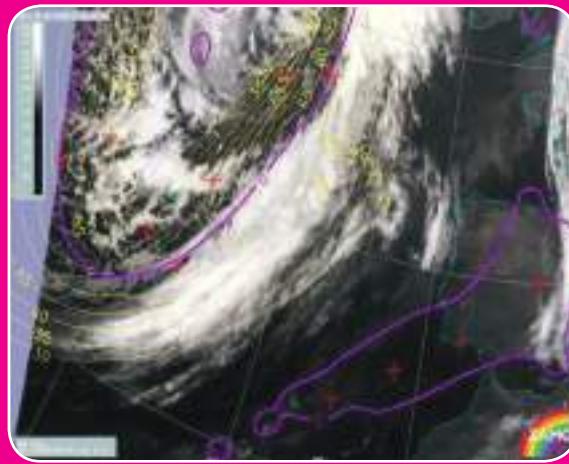
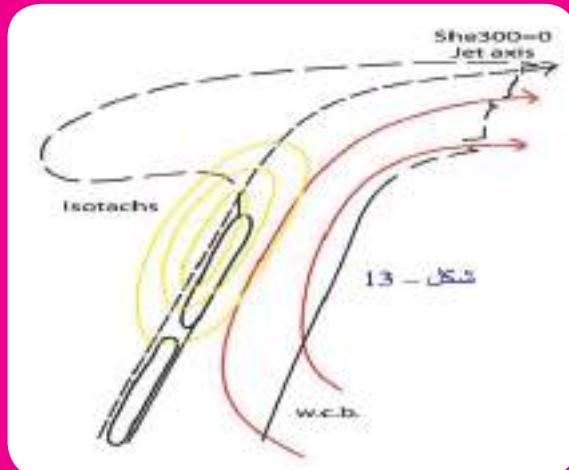
مع الأخذ في الاعتبار قصص الريح الرأسية، توجد مباشرة فوق قلب التيار النفاث أيضاً حركة تصاعدية ذو مقياس صغير «اضطرابات»، (شكل ١١-١).



شكل - ١١



١٧ أكتوبر ٢٠٠٠ ت. ع - صورة GOES 10 IR على أمريكا الجنوبية
شكل ١٢



١ نوفمبر ٢٠٠٣ ت. ع - صورة Meteosat IR على هـ. ب، البنفسجي:
الأصفر: isotachs على هـ. ب، البنفسجي:
خط الصفر لـ shear vorticity على هـ. ب.
شكل ١٤

وبالتالي، سواء كانت السحب تتتطور أم لا، فإن ذلك ناتج عن رطوبة كافية في كتلة الهواء وحركة تصاعدية كافية من واحد «أو مجموعة» من التأثيرات المذكورة أعلاه. ومع ذلك، فإن هذا يفسر بشكل أساسى تشكيل حزام من السحاب على نطاق واسع.

في بعض المصادر، يتم التأكيد على أنه عندما لا يكون محتوى الرطوبة في المستويات العليا كافياً للسماح بتكون غطاء سحابي أوسع، فإنه لا يزال محور التيار النفاث مميزاً بظل أكثر نصوعاً في صور بخار الماء WV جهة المرتفع الجوى المصاحب للتيار النفاث، بشريط ضيق من سحب الـ Ci في صور الأشعة تحت الحمراء IR. وهذا يعني أن هذه الآليات على النطاق الصغير تكون أحياناً قوية بما يكفى لرفع الهواء بما يكفى للسماح بتكون بلورات الثلج. وحيث إن الألياف النفاثة عادة ما تكون طويلة إلى حد ما، فمن الواضح أن التيار النفاث يعمل كوسيلة لنقل جزيئات الجليد على مسافات كبيرة.

في بعض الحالات الخاصة، يمكن أن ت تكون الألياف النفاثة على شكل زخرفة مثيرة للدهشة. على وجه التحديد، يمكن رؤية شرائط من سحب الـ Ci، المتعادلة مع الألياف النفاثة «شكل ١٢-». تحدث هذه الظاهرة في البيئة السينوبتيكية لحوض المنخفض الجوى في طبقات الجو العليا وعادة ما ترتبط بالجبهة الباردة. تتلاشى سحب الجبهة العميق، ولكن قد تستمر شرائط سحب الـ Ci لعدة أيام إذا كانت سرعة الرياح في التيار النفاث شبه المدارى لا تتجاوز ٤٠ م / ث وكان هناك قص رياح أفقى كبير.

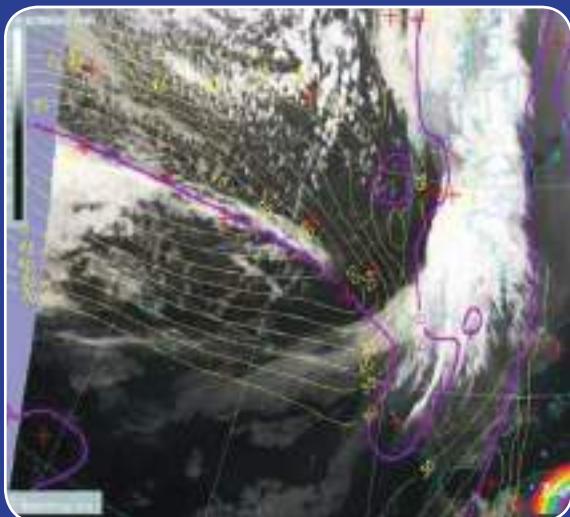
الألياف النفاثة خلف الجبهة الباردة

في حالة الجبهة الباردة، إلى جانب الحركة الصاعدة على نطاق واسع، هناك تأثير الحركة الصاعدة في منطقة المدخل الأيمن (right entrance) للتيار النفاث والحركة الصاعدة على نطاق صغير بسبب قص الرياح. لذلك، تكون الألياف في الجزء الخلفي من نطاق السحاب للجبهة، بالتوازى مع محور التيار النفاث، بجوار أو في منطقة المدخل الأيمن لحزام التيار النفاث، عادة جهة المرتفع الجوى للتيار النفاث، «شكل ١٣-».

تطور الألياف خلف الجبهة الباردة: تحدث الألياف على طول المحور النفاث أو على طول جانب المرتفع الجوى، في منطقة شريط التيار النفاث أو في منطقة المدخل الأيمن للتيار النفاث (right entrance)، «شكل ١٣-».



٧ نوفمبر ٢٠٠٣ ت. ع - صورة Meteosat IR
شكل ١٦



١١ نوفمبر ٢٠٠٣ ت. ع - صورة Meteosat IR
الأصفر: isotachs على ٣٠٠ هـ . ب، البنفسجي: خط
الصفر لـ shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.

الأصفر: isotachs على ٣٠٠ هـ . ب، البنفسجي: خط الصفر لـ shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.
تُظهر الصورة في «شكل ١٤-» مثال الألياف النفاثة التي تم تطويرها خلف الجبهة باردة متزامنة مع خطوط تساوى سرعات الرياح أكبر من 30 m/s وخط الصفر لدوامة القص (shear vorticity) عند مستوى ٣٠٠ هـ . ب. تحدث الألياف على طول خط الصفر لدوامة القص في منطقة مدخل حزام التيار النفاث.

إلى جانب الحالات التي تتشكل فيها الألياف النفاثة بالتوازى مع منطقة الجبهة، هناك أيضاً العديد من الحالات التي يأتي فيها التيار النفاث من مؤخرة الجبهة بزاوية معينة. هذا هو الحال عادة عندما تكون الجبهة الباردة من نوع كاتا. في هذه الحالة، توجد الألياف أيضاً على طول محور التيار النفاث أو قليلاً جهة المرتفع الجوى، «شكل ١٥-».

الصورة التالية في «شكل ١٦-» توضح مثال لمثل هذه الحالة.

حالة خاصة هي عندما يعبر شريط التيار النفاث النطاق السحابي للجبهة، مع النتيجة المحتملة لتقوية الجبهة في منطقة الخروج اليسرى للتيار النفاث. في هذه الحالة، يمكن فصل الألياف السحابية تماماً عن الأنظمة الجبهة وعادة ما تتشكل بزاوية كبيرة مع شريط السحابة أمام الجبهة الباردة. لذلك يمكن أيضاً اعتبار الألياف النفاثة كمؤشر على تطور اشتداد قوة الجبهة.

تُظهر الصورة في «شكل ١٧-» الألياف النفاثة التي تكونت في منطقة حزام التيار النفاث، على طول محور التيار النفاث، وتكون متزامنة مع الجبهة الباردة.

الألياف النفاثة فوق غطاء السحب للجبهة الدافئة

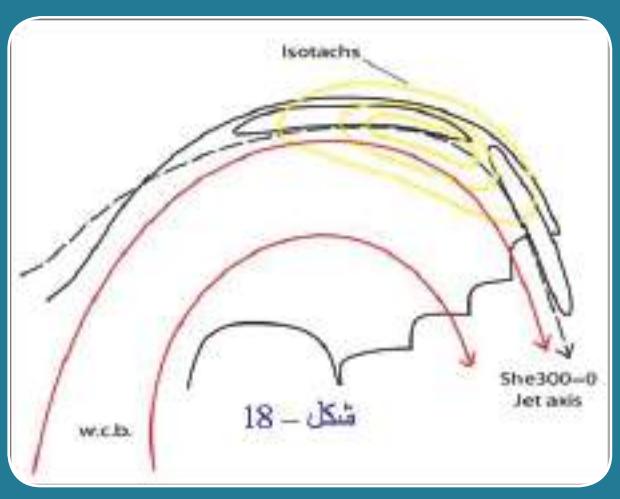
ترتبط الحركة التصاعدية داخل الجبهة الدافئة بارتفاع الحزام الناقل الدافئ مع الانسيابية المحدودة على محور التيار النفاث. إذا كانت كتلة الهواء في الحزام الناقل الدافئ (أو تيار مشابه نسبياً) رطبة جداً، يتطور ويصبح على نطاق واسع من سحب الألياف العالية.

إلى جانب الألياف الصغيرة المسؤولة عن تشكيل الألياف النفاثة المذكورة بالفعل في حالة الجبهة الباردة، هناك أيضاً تأثير التيار النفاث ذو الانحناء الحاد. عند انحناء التيار النفاث، يزداد القص الناتج عن تغيير سرعة الرياح بسبب القص الناتج عن التغيير في اتجاه الرياح.

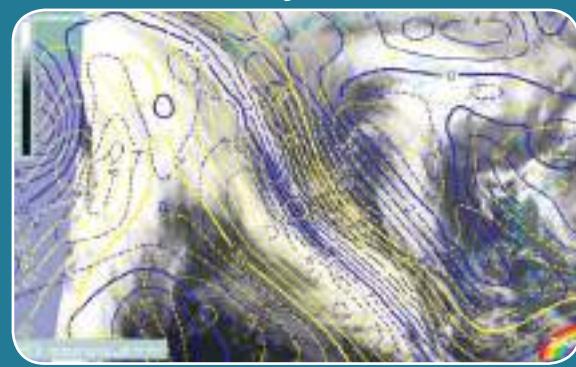
شكل ١٧



٧ أكتوبر ٢٠٠٣ / ١٢:٠٠ ت . ع صورة Meteosat IR
شكل ١٩



١٧ يونيو ٢٠٠٣ / ١٢:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat IR
الأصفر: isolachs على ٣٠٠ هـ . ب. البنفسجي: خط
الصرد shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.
شكل ٢٠



١٦ يناير ٢٠٠٤ / ١٨:٠٠ ت . ع - صورة Meteosat IR
الأصفر: isolachs على ٣٠٠ هـ . ب الأزرق: اب
shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.
شكل ٢١

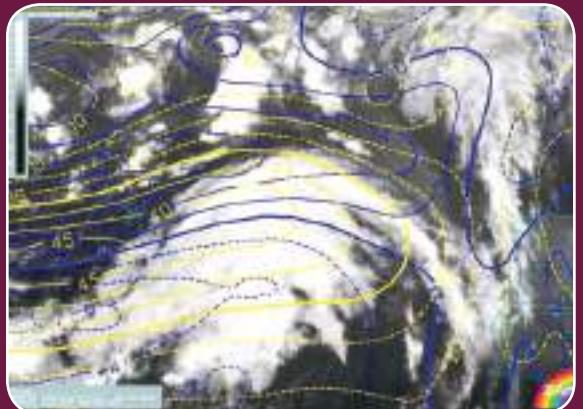
توجد الألياف أيضاً جهة دوران المنخفض الجوى للجبهة الدافئة داخل النطاق السحابى للجبهة، وهناك حالات عديدة عندما يمدد التيار النفات الألياف خارج النطاق السحابى للجبهة، «شكل ١٨ -».

في بعض الأحيان يتم نقل الألياف بعيداً جداً أمام الغطاء السحابى للجبهة الدافئة بحيث تصبح ملامحها غير متعلقة بأنظمة النطاق السينوبتىكي، ولكنها مرتبطة فقط بالتيار النفات نفسه، «شكل ١٩ -».

يتدفق تيار نفات حول الغطاء السحابى للجبهة الدافئة، مع وجود شريط سحابى للجبهة ملقى جهة المرتفع الجوى لمحور التيار النفات. وهناك أيضاً ملاحظات من صور WV حيث يوجد شريط داكن على طول الحافة جهة القطب لحزمة السحاب للجبهة. وتتطور الألياف النفاتية تناهية المرتفع الجوى لمحور التيار النفات، «شكل ٢٠ -».

دراسة حالة

على الرغم من أن النظرية تنص على أن التيارات النفاتية تتدفق حول نطاق سحب الجبهة الدافئة، وبالتالي يجب أن تتطور الألياف فوق نطاق السحب للجبهة، جهة المرتفع الجوى المصاحب للتيار النفات، هناك حالات عديدة يختلف فيها الوضع تماماً. وبالتحديد، تدفق التيارات النفاتية عبر نطاق سحب الجبهة الدافئة، ولا تزال الألياف على طول حافة حزم السحب للجبهة الباردة، ولكنه جهة المنخفض الجوى للتيار النفات. وهنا حالة واحدة، «شكل ٢١ -».



١٥ سبتمبر ٢٠٠٣ ت.ع - صورة shear isotachs على ٣٠٠ هـ.ب. الأزرق: shear على ٣٠٠ هـ.ب.

شكل ٢٢

الناتج عن الانحناء، ويمكن أيضاً أن يكون هناك بعض الصعود على جانب المنخفض من التيار النفاث يسمح بوجود سحب Ci لتنstem على هذا الجانب.

مؤشرات وعناصر استدلال الألياف النفاثة

- خطوط تساوى سرعة الرياح « عند ٣٠٠ hPa ٢٥٠ و ٢٠٠ hPa يمكن أخذها كلها ».
- مؤشرات شدة التيارات النفاثة وموقع مناطق الدخول والخروج
- تتشكل الألياف النفاثة بالقرب من أقصى سرعة للتيار النفاث.
- دوامة القص - shear vorticity (خط الصفر من دوامة القص عند ٣٠٠ hPa)
- إشارة إلى محور التيار النفاث
- إن خط الصفر من دوامة القص يكون موازى لكل من الألياف النفاثة وحزام WV المعتم.
- في الحالات التي ترتبط فيها الألياف بالجبهة الدافئة، تظهر غالباً في الجزء المتقدم من حزام التيارات النفاثة. في حالات الجبهة الباردة، عادةً ما تقع الألياف داخل الرياح القصوى أو في منطقة الدخول لحزام التيار النفاث. عند مقارنتها بمحور التيارات النفاثة، يمكن العثور على الألياف في معظم الحالات على طول خط الصفر لدوامة القص أو إزاحتها قليلاً إلى جهة المرتفع الجوى للتيار النفاث. وقد تحدث بعض الاستثناءات في حالات الجبهة الدافئة.

أو مثل آخر أكثر وضوحاً، «شكل ٢٢»:

مثل هذه الحالات ليست نادرة جداً. يذكر في بعض الدراسات أنه في حالتين من أصل تسعة حالات «٢٢٪» تم العثور على سحب Ci جهة المنخفض الجوى من محور التيار النفاث.

هناك العديد من التفسيرات المحتملة ولكن الأكثر ترجيحاً هو أن هذا التأثير ناتج عن مجموعة من الأسباب التالية:

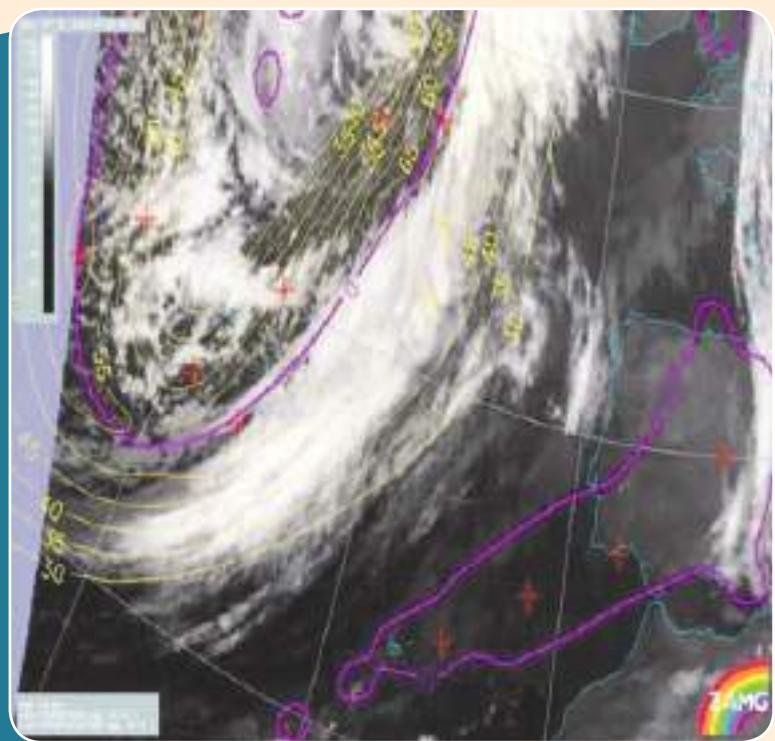
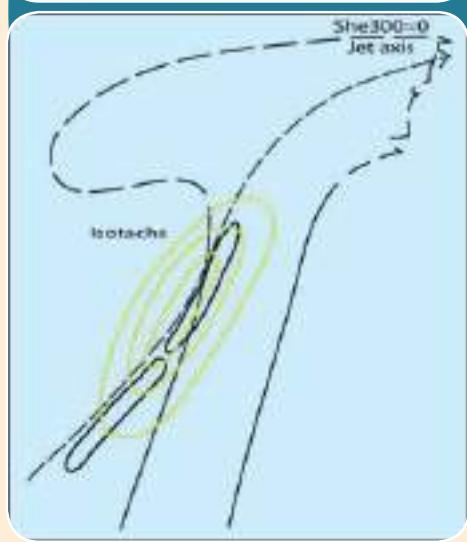
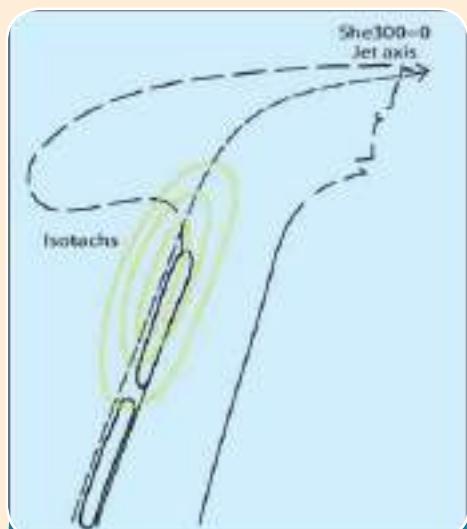
- النموذج العددى غير موثوق به تماماً، فيمكن تغيير حقول العناصر الجوية، وخاصة العناصر المتنبأ بها.

● يميل محور التيار النفاث رأسياً، في المستويات الأعلى، ينحدر التيار النفاث شمالاً بصورة أكبر مقارنة بموقعها في المستويات الدنيا. لذلك، إذا كانت أقوى رياح على مستوى أعلى من ٣٠٠ هـ.ب. وهو غالباً مستوى أعلى في النموذج العالمي أو على الأقل الذى يمثل التيار النفاث، فمن الممكن أن يتم تحديد موضع الألياف بواسطة أعلى محور للتيرار النفاث. في هذه الحالة، سيتم وضع محور التيار النفاث عند ٣٠٠ hPa جنوباً بشكل أكبر وبالتالي يمكن أن يبدو جهة المرتفع الجوى للألياف النفاثة. أخيراً، إذا اعتبرنا أن النموذج صحيح، وأن الألياف تكون بالضبط عند مستوى الرياح القصوى، وإذا كنا لا نزال نجدتها على جانب المنخفض الجوى، فيمكن أن يكون التفسير:

● الدوران حول محور التيار النفاث: الدوران على نطاق صغير يجعل الهواء يرتفع في جانب المرتفع الجوى ويبهض في جانب المنخفض. لذلك، هناك أيضاً جزء من خلية دورة الرياح التي تنقل الهواء من المرتفع الجوى إلى المنخفض الجوى في طبقات الجو العليا. مع الأخذ في الاعتبار أن الهواء لا يمكن أن يجف بصفة مفاجئة، فمن الممكن أن يستمر الهواء رطب أيضاً لبعض الوقت جهة المنخفض المصاحب للتيرار النفاث.

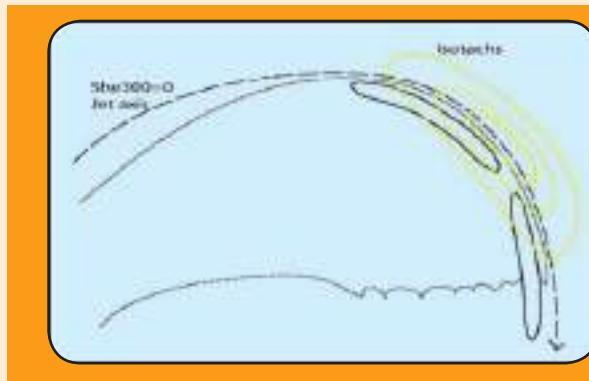
ونظراً لأن هذا التأثير من الألياف التي تتشكل جهة المنخفض للتيرار النفاث لم تتم ملاحظته إلا في حالة الألياف التي تظهر أعلى الغطاء السحابي للجبهة الدافئة، فقد يكون هناك سبب آخر محتمل:

- محور التيار النفاث المنحنى بشدة؛ بسبب القص



١٧ - مذكرة Meteosat IR ٢٠٠٣/١٠٠٣ ت . ع صورة isotachs على ٣٠٠ هـ . ب، البنفسجي: خط الصفراء shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.

شكل ٢٣



توضيح الأشكال أعلاه، «شكل - ٢٤»، موقع الرياح القصوى وخط الصفراء لدوامة القص خلف جبهات آنا والكتان الباردة. تتشكل الألياف فى منطقة المدخل أو بجوار شريط التيار النفاث.

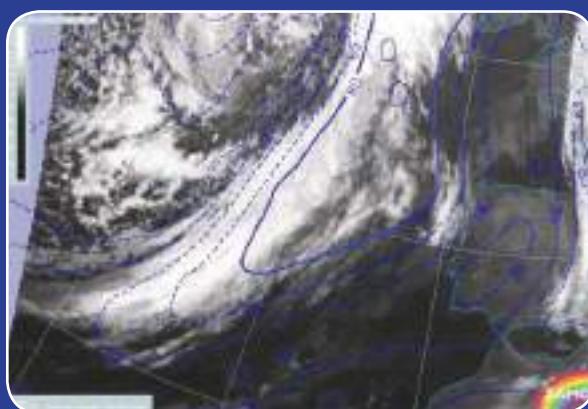
١٧ يونيو ٢٠٠٣ ١٤:٠٠ ت . ع - صورة isotachs على ٣٠٠ هـ . ب، البنفسجي: خط الصفراء shear vorticity على ٣٠٠ هـ . ب.

شكل ٢٤

العنصرو الداعمة

- الرطوبة النسبية - شرط ضروري لتكوين الغيوم يخضع توزيع الرطوبة في حقول النموذج العددي لمعامل المقياس السينوبتيكي التي ترتبط بها الألياف النفاثة.
- الحزام النقال الدافئ - تتزامن الألياف النفاثة مع انسيابية الهواء على نطاق محدود.

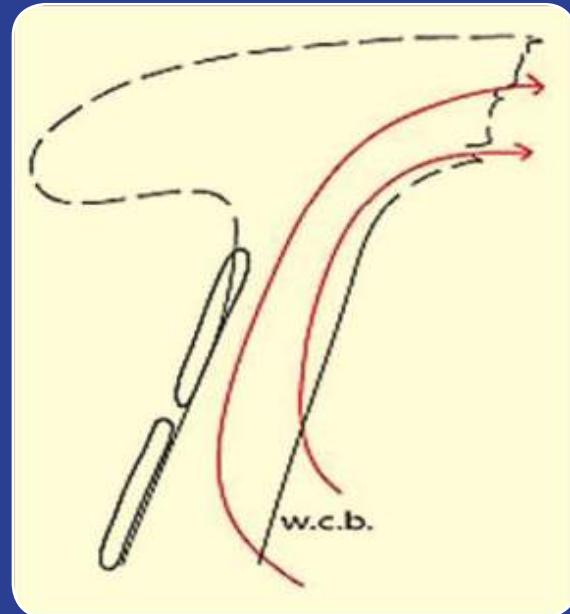
في حالة الجبهة الدافئة، يتبع محور التيار النفاث نطاق السحاب على طول الجانب جهة المنخفض. تتشكل الألياف في الغالب في الجزء الأمامي من محور التيار النفاث ومعظمها على الجانب جهة المرتفع الجوي. مع الأخذ في الاعتبار بعض الاستثناءات، «شكل ٢٤».



١٦ نوفمبر ٢٠٠٣ ت . ع - صورة Meteosat IR
الأزرق: الرطوبة النسبية على ٣٠٠ هـ . ب.

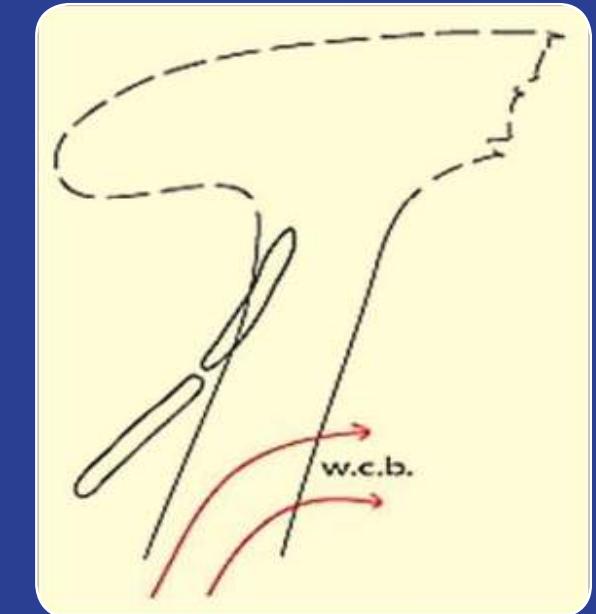


١٧ يونيو ٢٠٠٣ ت . ع - صورة Meteosat IR
الأزرق: الرطوبة النسبية على ٣٠٠ هـ . ب.

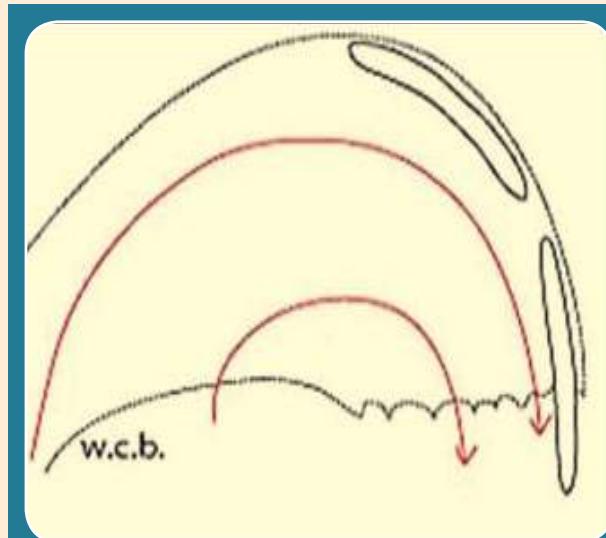


شكل ٢٥

وبالتالي يمكن توقع الظواهر ذات الصلة بالتيار النفاث مثل الاضطراب في تلك المنطقة. تظهر الاضطرابات بشكل عام في منطقة قص الرياح الأفقية والرأسيّة في طبقات الجو العليا، «شكل



الظواهر الجوية المصاحبة للألياف النفاثة
الألياف النفاثة هي سحابة عالية الارتفاع، لذلك لا يتوقع حدوث ظواهر جوية على الأرض. ومع ذلك، تظهر على طول محور التيار النفاث في منطقة الرياح القصوى،



٥ نوفمبر ٢٠٠٣ ت . ع - صورة Meteosat k - system relative streams k٤٠٣ isobars m/s ١١٢ velocity الأرجواني

شكل ٢٦

شكر وتقدير

يقدم الكاتب بالشكر والتقدير لموقع المعهد المركزي للأرصاد الجوية وديناميكا الأرض ZAMG موقع المشروع التدريبي الدولي برعاية الوكالة الأوروبية للأقمار الصناعية المتخصصة في مجال الأرصاد الجوية EUMETRAIN لاتاحة المعلومات والصور المأخوذة من موقعهما والاستعانة بهما في تقديم تلك المقالة بالصورة الالائقة.

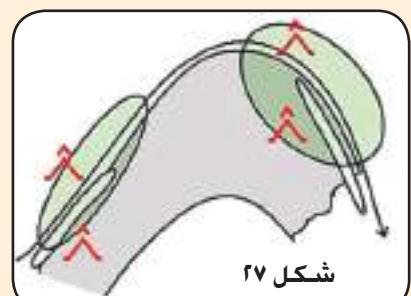
المراجع

SatRep Manual: <http://www.zamg.ac.at>
SatRep Manual: <http://www.eumetraint.org>

٢٧-، حول نطاق التيار النفاث، ولكن في أغلب الأحيان على الجانب الأيسر أسفل مستوى لب التيار النفاث، أو على الجانب الأيمن أعلى مستوى لب التيار النفاث. علاوة على ذلك، يرتبط التيار النفاث المنحنى بشكل حاد على الجانب تجاه القطب من درع الجبهة الدافئة، باضطرابات أعنف من التيار النفاث المستقيم والذي يأتي خلف الجبهة الباردة. غالباً ما تعتبر الألياف النفاثة مؤشراً جيداً لاضطراب الهواء الصافي (CAT) الذي قد تؤثر على الطائرات على مستويات عالية وهو سبب رئيسي في الانزعاج واضطراب الركاب في الرحلات الجوية.

لوحظت مناطق CAT في المناطق الاستوائية والمرتبطة بوجود الألياف النفاثة المنفصلة عن التيارات النفاثة الشبة مدارية (STJ). ويمكن تحديدها من خلال تواجدها كسحب عالية من خطوط سحب الـ Ci.

العنصر	وصف تأثيره المصاحب للألياف النفاثة
الهطول	لا تسبب الألياف النفاثة هطول أوردع أي ظواهر جوية مسجلة تكون لها علاقة بالأوضاع السينوبتيكية المجاورة وليس الألياف النفاثة
الحرارة	لا يوجد تغير في الحرارة
الرياح «متضمنة الهبات»	لا يوجد تغير في الرياح السطحية الرياح شديدة مصاحب لها رياح قص في طبقات الجو العليا
معلومات ذات صلة	تقل السحب العالية لتتصبح فقط سحب الألياف النفاثة فيما يخص الطيران، الألياف النفاثة في أغلب الأحيان عند رصدتها تكون مؤشر قوي على وجود اضطرابات شديدة خصوصاً اضطرابات الهواء الصافي CAT



شكل ٢٧

السحب الرعدية وتكوينها وخطورتها

الطيران



د/ أميرة سامي محمد إبراهيم

مدير إدارة البحوث العددية والفيزيائية
الإدارية العامة للبحث العلمي



البرق بأشكال متعرجة ومتشعبية تربط بين السماء والأرض

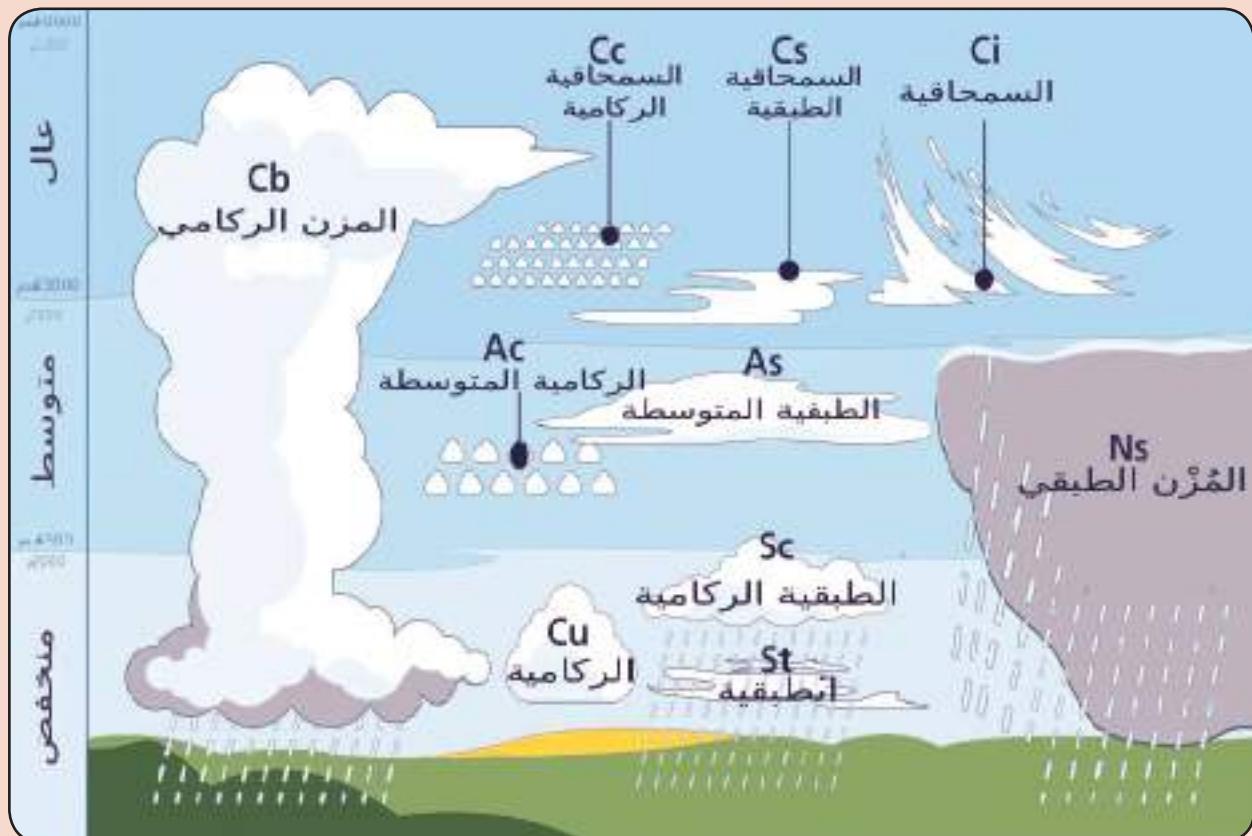
من الأساطير عن هذه الظاهرة

من المتعارف أن البرق شرارة كهربائية وأى شيء على الأرض قد يكون هدفاً لها، ودائماً ينصح عند حدوث البرق تجنب الوقوف في المرتفعات العالية وقرب الأبراج المعدنية أو قرب مصدر للمياه أو قرب شجرة، لأنها استكون أهدافاً سهلة لشرارة البرق ومن هنا جاءت هذه الخرافات والتي تقول أنه عندما تكون السماء ملبدة بالسحاب وتمطر بغزارة ويصاحب ذلك صوت الرعد المخيف وضوء البرق في السماء ينير ظلمة الأرض، يهمس الآباء لأبنائهم بآلا يخرجوها ليستقبلوا المطر بالخارج وهم يرتدون ثيابا ذات اللون الأحمر أو حتى أجزاء بسيطة تحمل هذا اللون ، لا خوفاً عليهم من الإصابة بالبرد أو الزكام، بل لأنهم يعتقدون أن الرعد يتصدى الأشخاص الذين يرتدون اللون الأحمر ليحرقهم.

يعتبر كلاً من البرق والرعد من أبرز ظواهر الطبيعة جمالاً وخوفاً وخطورةً حيث كان الإنسان قديماً وقبل التفسير العلمي لهما، لديه خوف كبير وهلع من البرق والرعد حيث أن الجهل بأسباب تكوينهما جعل منهما مصدراً للرعب والفزع.

ولقد شغلت هذه الظاهرة الكونية الناس بمختلف طوائفهم، من الإنسان القديم الذي تعرف على النار من خلال احتراق شجرة أصابتها صاعقة البرق، أو الفلاح البسيط الذي تحمل له هذه الظاهرة بشري الخير بالمطر ونذير الدمار من الفيضانات، وغيرهم كثيراً من البشر ممن اهتموا بهذه الظاهرة.

وتتجلى روعة وجمال ظاهرتي البرق والرعد، في لوحة فنية خاطفة للضوء والصوت، حيث يخترق وميض البرق بخطوط موجة أو متشعبة في الفضاء ليربط في أقل من الثانية ما بين السماء والأرض، فيعقبه صوت الرعد الذي يزلزل صوته كل من على الأرض.



أنواع السحب من حيث الشكل وارتفاع قاعدها

المستوى وهى التى تتشكل على ارتفاعات ترتفع عدة كيلومترات عن سطح الأرض قد تصل إلى ٦٠٠٠ كم، والسحب متوسطة المستوى وقد يصل ارتفاع قاعدها إلى حوالي ٣٠٠٠ كم، والسحب منخفضة المستوى والتى قد يصل ارتفاع قاعدها إلى ٥٠٠ متر أو تلامس بعضها سطح الأرض فيطلق عليها اسم الضباب.

وتم تصنيف السحب عام ١٨٠٣ من حيث الشكل عندما ابتكر عالم الطبيعة والصيدلاني الإنجليزى لوک هوارد أول طريقة علمية لتصنيف السحب؛ حيث وضع أسماء لاتينية لأربعة أنواع أساسية مختلفة معتمداً بذلك على شكل كل منها، وهي:

١- السُّحُب الرِّكَامِيَّة التي عبر عنها بالكلمة اللاتينية

وتعتبر السحب شكل من أشكال الرطوبة الجوية التى يمكن رؤيتها بالعين المجردة، حيث تعتبر الشمس المحرك الأساسى لدوره الماء، حيث تقوم بتسخين المحيطات التى تحول جزءاً منها من حالتها السائلة إلى بخار، فتقوم التيارات الهوائية المتضادة بأخذ بخار الماء إلى داخل الغلاف الجوی حيث درجات الحرارة المنخفضة فيتكاثف الهواء المشبع ببخار الماء مكوناً بذلك جزيئات الماء السائلة أو المتجمدة فتتمثل بذرارات الغبار مشكلة بذلك السحب.

وتصنف السحب اعتماداً على عاملين رئيين هما: الارتفاع «من سطح الأرض» والشكل، حيث توجد السحب على ارتفاعات مختلفة من سطح الأرض؛ كاسحب عالية

واعتقد ان هذه الخراقة تتبع من خوف الاباء على اطفالهم حيث ان معظم الاطفال يحبون اللون الاحمر فى ملابسهم ولو بنسب قليلة كما انهم يحبون الخروج لرؤية الامطار، لذلك اتجه الاباء إلى تخويفهم حتى يتمتنعوا عن الخروج وقت الصواعق حتى لا يصابوا بأذى.

تكوين السحب وأنواعها

السحابة هي عبارة عن تجمع مرئى لجزيئات دقيقة من الماء أو الجليد أو كليهما معاً وتبعد عاليه في الجو على ارتفاعات مختلفة كما تبدو بأشكال وأحجام وألوان متباينة، كما تحتوى على بخار الماء والغبار وكمية هائلة من الهواء الجاف ومواد سائلة أخرى وجزيئات صلبة مُبعثرة من الغازات الصناعية.



سحب الركام المزنى تمتد رأسياً إلى طبقات الجو العليا

وتحمل هذه التيارات بخار الماء والشوائب إلى ارتفاعات عالية وهذه الشوائب عبارة عن جسيمات صلبة مثل ذرات الرمال أو ذرات الاملاح المختلطة ببخار الماء الصاعدة من المناطق البحرية وتحملها الرياح الصاعدة ويتم تكثف بخار الماء على الشوائب لتكون قطرات الماء المكونة لسحابة وبوصول التيارات الصاعدة إلى ارتفاع مستوى التجمد تبدأ عملية التجمد لمعظم قطرات الماء الموجودة بالسحابة لتكون قطعاً وشراائح بلورات من الثلج في الماء نتيجة لعدم وجود شوائب كافية في الطبقات الجو العليا وهي ماتعرف بنويات التكثف nuclii of condensation وهي الذرات الصلبة اللازمة للتراكم عليها قطرات الماء لتبدء عملية التجمد . وعلى هذا نجد قطرات ماء في الحالة السائلة على الرغم من انخفاض درجة حرارتها إلى مادون درجة التجمد وقد وجد أن هناك بعض الحالات التي تظل فيها قطرات الماء في الحالة السائلة بالرغم من انخفاض درجة الحرارة إلى ٣٠ مئوية تحت الصفر وتعرف في هذه الحالة باسم قطرات الماء فوق المبردة (super cooled water droplets).

الغلاف الجوى ولتكون لابد من توافر بعض الشروط:

١- تيارات محملة بكميات كبيرة من بخار الماء من السطح.

٢- أن يكون هناك رفع للهواء الرطب في الغلاف الجوى ، وأليات هذا الرفع تمثل في المرتفعات الجبلية والجهات الهوائية الباردة والمنخفضات والأخذاد الجوية.

٣- كما يلزم أن يكون هناك العديد من نويات التكثف وكذلك لابد من وجود حالة من حالات عدم الاستقرار.

فعندما يسخن الهواء الملائم لسطح الأرض تنشأ تيارات الحمل فإذا ما تعدد مستوى الإشباع تكون الغيوم الركامية مثل الركام (Cu) والركام المزنى (CB) وغالباً ما تحدث هذه الظاهرة بعد الظهر فوق اليابسة وتزول مساءً بينما تحدث ليلاً فوق البحار وتزول صباحاً.

مراحل تكون السحب الرعدية

المرحلة الأولى : مرحلة التكون وهي تسمى بالمرحلة الركامية cumulus stage وتبداً نتيجة لحدوث تيارات صاعدة تصل سرعتها الراسية إلى حوالي ٩٠ كيلومتراً في الساعة أي ٥٠ عقدة

(Cumuliform) والتي تعنى الشبيهة بالكومة أو بالأكمام؛ وهي التي تظهر منتفخة ومكشدة فوق بعضها.

٢- السحب السمحاقية (Cirriform) التي تعنى الشبيهة بالشعر؛ وهي السحب الرقيقة ريشية الشكل.

٣- السحب الطبقية (Stratiform) التي تعنى الشبيهة بالطبقات؛ وهي السحب الممتدة على شكل طبقات منبسطة، أو على شكل طبقات متتالية.

٤- وأخيراً سحب المُزن (Nimbus) التي تعنى السحب الممطرة، وهي السحب داكنة اللون.

سحب الركام المزنى

وهي سحب شديدة الكثافة والضخامة لها امتداد رأسى كبير فى طبقات الجو العليا، فبإمكانها أن تمتد من سطح الأرض إلى نهاية طبقة التربوبوسفير، مظهرها يشبه مظهر الجبال. تتربك من قطرات مائية وبلورات ثلجية ويكون الهطول منها على شكل رحات شديدة من المطر أو الثلج أو البرد.

وهي أشهر أنواع السحب وأكثرها قوة وتحمل في داخلها قوة ديناميكية هوائية خارقة، كما تحمل في باطنها شحنات كهربائية عالية وبإمكان شرارة برق صادرة منها أن تمد مدينة بالكامل بالكهرباء، وهي السحابة الوحيدة التي تتميز بشكلها المهيب والمُخيف، وهذا النوع من السحب يتميز بقربه من سطح الأرض وعلو قمته، فنموا القمة مستمرة حتى تصطدم بطبقة الغلاف الجوى الأولى، فتنحرق القمة لتمدد بشكل جانبى، حتى يتم ما يسمى بالسندان.

السحب الرعدية وشروط تكونها

تعتبر السحب الرعدية من أخطر أنواع السحب التي تتكون في

المرحلة الثانية: مرحلة البلوغ

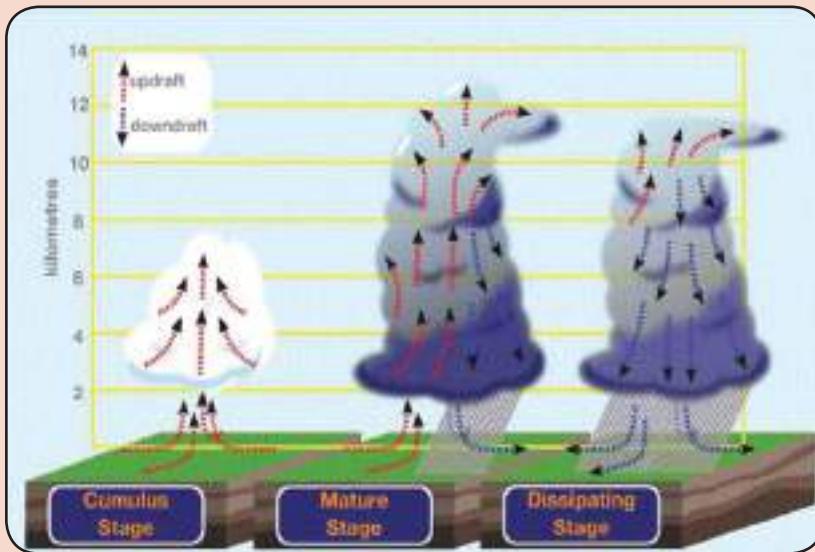
Mature stage

وهي مرحلة النضج للسحابة وتميز هذه المرحلة بوجود تيارين هوائيين داخل السحابة أحدهما صاعد قد تصل سرعته إلى $90 \text{ كم}/\text{ساعة}$ والأخر هابط تصل سرعته إلى $35 \text{ كم}/\text{ساعة}$ وتصل السحابة إلى قمة الهواء الصاعد القوى في حدوث انفصال كل قطرات الماء المتعدلة مما يؤدي إلى انفصال كل قطرة إلى جزئين مختلفين في الشحنة الكهربائية ويحمل التيار الصاعد القطيرات ذات الشحنة السالبة قرب قاعدة السحابة ومع زياد تراكم الشحنات الكهربائية يحدث تفريغ كهربائي ونتيجة للتفریغ الكهربائي يحدث ما يعرف بالبرد.

ويحمل التيار الهوائي الهابط بعض مكونات السحابة من برد وبلورات جليدية و قطرات ماء تصل إلى الأرض وتصطدم به فتسبب نفحة من الهواء تسبق عملية الهاطل وتعتبر بمثابة إنذار لاقتراب السحابة وهي ماتعرف بالبهة الأولى ويتميز الهاطل من هذا النوع من السحب بشدة واحتواة على أنواع مختلفة من الهاطل والتى تتراوح عادة بين $20 - 10 \text{ دققيقة}$ إلا أن كمية الامطار الساقطة تكون كبيرة جداً.

المرحلة الثالثة : مرحلة الإضمحلال Decay stage

يتكون في أعلى السحابة جزء على شكل سندان في اتجاه الرياح العليا السائدة وفي هذه المرحلة يضعف التيار الصاعد وسيطر التيار الهوائي الهابط على معظم أجزاء السحابة ويؤدي ذلك إلى تفريغها من مكوناتها التي تسقط



للتنبؤ بمثل هذه السحب يكون سبباً في تجنب الآثار المدمرة الناتجة عن غزارة الأمطار.
كيف يستدل على وجود السحب الرعدية وما هي الظواهر المصاحبة لها؟:

يعتبر البرد هو العلامة الرئيسية الدالة على وجود السحب الرعدية لأنسان الغير متخصص حيث من الممكن لا يرى البرق نهاراً ولكن صوت الرعد يسمع ليلاً ونهاراً ويمكن تمييز السحب الرعدية بسهولة إذ أنها تظهر على شكل خلايا من الركام قطر كل منها يتراوح ما بين $2 - 5 \text{ كيلومتر}$ وتقع قاعدتها على ارتفاع يتراوح ما بين $500 - 1000 \text{ متراً}$ من سطح الأرض وذلك وفقاً لمناطق تكونها وتتميز قاعدتها بأنها داكنة اللون وتمتد الخلية في السماء كالجبل الشامخ لارتفاعات تصل إلى 15 كيلومتر وفي بعض خلايا السحب الرعدية يظهر في مقدمة السحابة من أسفل جزء اسطواني يعرف باسم السحابة الملتفة Roll cloud وهو يحدث نتيجة للدوامات الهوائية الشديدة ويكون نذيراً للطيار بشدة العاصفة الرعدية كما يظهر في قمة السحابة

على شكل هطول وبالتالي تنتهي عملية التفريغ الكهربائي ويتوقف البرق والرعد وتنتهي بذلك السحابة.
ويوجد هناك ثلاثة أنواع من السحب الرعدية وهي : الخلية الواحدة ، متعددة الخلايا في الحزام السحابي والسحب الرعدية العملاقة.

أهمية السحب الرعدية

هل من الممكن ان يكون لهذه السحب المصاحب لها ظاهرتين البرق والرعد والثان تتمثلان مصدر قلق وخوف ان يكون لها أهمية؟
 بكل تأكيد فان الله له حكمه في ان تكون هذه السحب رغم ما تسببه من قلق خوف ان يكون لها أهمية حيث تعتبر السحابة الرعدية آلية مهمة في توزيع الطاقة في الغلاف الجوي حيث تأخذ الحرارة والرطوبة من طبقات الجو السفلية وتنقلها إلى طبقات الجو العليا.

كما ان كميات الامطار المصاحبة لها تكون غزيرة حيث يعتمد عليها في بعض المناطق في الزراعة والشرب وحاجات الانسان المختلفة رغم أنها تسبب في بعض الاحياناً فيضانات عارمة ولكن الانذار المبكر

ثالثاً: الطيران أسفل السحابة الرعدية

إذا كانت السحابة فوق منطقة بحرية أو أرض مستوية فإنه يمكن الطيران أسفل السحابة على ارتفاع منخفض في الثالث الأسفل من المسافة بين الأرض وقاعدة السحابة أما إذا كانت المنطقة جبلية فيحضر الطيران أسفل السحابة. ومن الجديد بالذكر الإشارة إلى خطورة قطرات الماء فوق المبرد على سلامة الطيران حيث إن دخول الطائرات في السحابة الرعدية على ارتفاع فوق ارتفاع مستوى التجمد وحتى ارتفاع 7 كيلومترات في المتوسط يؤدي إلى تراكم قطرات الماء فوق المبرد بكميات هائلة على جسم الطائرة خاصة على الأجزاء المدببة من الطائرة باعتبارها عنصر جذاب ويمكن أن تلعب دور نويات التكتف بالنسبة لهذه قطرات وتتجدد هذه قطرات بمجرد ملامستها لسطح الطائرة وتسبب تراكم الجليد الذي يغير من الشكل الهندسي والأنسيابي للطائرة خاصة الأجنحة ومجموعة الذيل كما يسبب انسداد الفتحات الخارجية للمحركات مما يؤثر على سلامة الطيران.

أخطار السحب الرعدية على الطيران ومحاولة تفاديه

أولاً: منطقة قمة السحابة الرعدية وما يعلوها من ارتفاعات لا تمثل خطورة على الطيران بعدها عن حالة الإضطراب العنيفة داخل السحابة.

ثانياً: الطيران داخل السحابة إذا كان هناك اضطرار للطيران داخل السحابة الرعدية فيجب أن يراعي الآتي:

- المرور في السحابة من ثلثها الأعلى مع اكتساب الارتفاع قبل الدخول في السحابة.
- تشغيل أجهزة إذابة الجليد بصفة مستمرة.
- إضاءة أنوار غرفة القيادة لتفادي حدوث العمى المؤقت الناتج عن البرق.
- اختراق السحابة بالسرعة المخصصة للمطبات الهوائية.
- عند دخول السحابة لا يتم إجراء أي محاولة للرجوع حيث أن أي دوران داخل السحابة يعرض الطائرة لخطر السقوط نتيجة لوجود التيارات الصاعدة والهابطة والتي تسبب مطبات هوائية شديدة.

جزء على شكل سندان anvil عندما تبدأ شدة العاصفة في الضعف.

وعن الظواهر المصاحبة لها فتتمثل في الآتي:

- رياح شديدة هابطة (Downdraft) : وقد تصل سرعتها إلى أكثر من 50 كم في الساعة وقد تتسبب في حدوث عواصف ترابية أثناء هبوطها بشدة على الأرض.
- الفيضانات : تتميز السحب الرعدية بكثافة الهطول وخاصة عند استمرارها في التأثير لمدة طويلة على نفس الموقع أو تحركها بشكل متعمد وموازي للأودية ، حيث لوحظ أنها قد تؤدي إلى هطول يصل إلى أعلى من 100 ملم في عدد من الساعات والتي قد تتسبب في السيول الجارفة.
- البرد : تؤدي بعض خلايا السحب الرعدية إلى تكون البرد والذي قد يصل حجمه إلى أكثر من $\frac{4}{3}$ البوصة.
- البرق : يعتبر البرق من الظواهر المصاحبة لمعظم أنواع السحب الرعدية وينتج عند تفريغ شحنات كهربائية بين خلايا السحب وكذلك بين السحابة وسطح الأرض.

المراجع

- [https://www.albayan.ae/paths/life.](https://www.albayan.ae/paths/life)
<https://mawdoo3.com>
[https://ar.wikipedia.org/wiki:Cloud_types_\(arabic_version\).svg](https://ar.wikipedia.org/wiki:Cloud_types_(arabic_version).svg)
[http://www.storm.ae/vb/showthread.](http://www.storm.ae/vb/showthread)
[https://www.flyingway.com/vb/archive/index.](https://www.flyingway.com/vb/archive/index)
<http://www.pme.gov.sa/images/No0515-.jpg>
<http://www.pme.gov.sa/images/No0516-.jpg>

دراسة مناخية للتبذبب السنوي

درجة الحرارة فوق مصر



عزيزه سليمان على جمعة
أخصائى أول بإدارة الإحصاء
بالإدارة العامة لمركز المعلومات

ملخص البحث

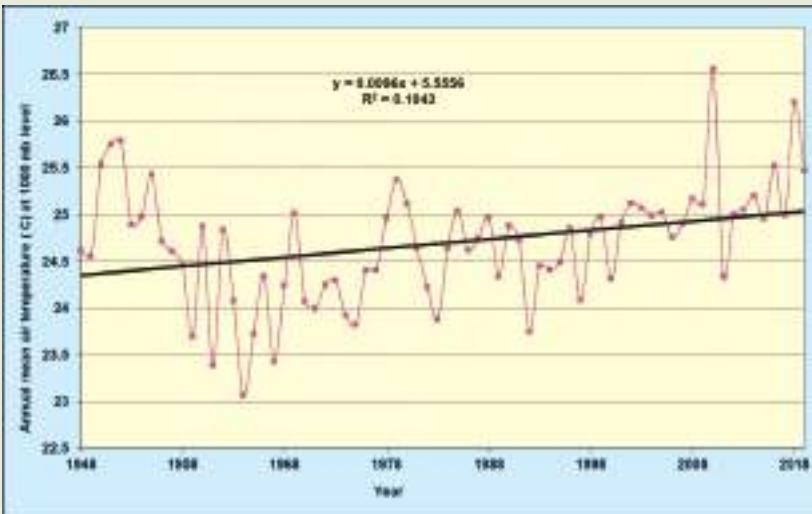
في هذا البحث تم القيام بعمل دراسة مناخية للتبذبات السنوية الحادثة في درجة حرارة الهواء فوق مصر في الفترة من عام ١٩٤٨ وحتى عام ٢٠١٩. لقد تم استخدام البيانات الشهرية لعنصر درجة الحرارة للهواء فوق مصر عند المستوى الضغطى ١٠٠٠ ميليارد وأيضاً عند المستوى الضغطى ٥٠٠ ميليارد في الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩ للتحريف على التبذبات المناخية التي حدثت في المتوسط السنوى لدرجة الحرارة فوق مصر خلال هذه الفترة. وهذه الدراسة الحديثة في هذا البحث شملت كامل حدود مصر من خط عرض ٢٢ وحتى خط عرض ٣٢ شمالاً ومن خط طول ٢٥ درجة إلى ٣٦ درجة شرقاً. وتم تحليل ودراسة التغيرات المناخية الحادثة في درجات الحرارة السنوية باستخدام طريقة المتسلسلات الزمنية وأيضاً بطريقة الشذوذ. ولقد أظهرت النتائج بجلاء حدوث تبذبات شديدة وارتفاع في درجات الحرارة السنوية عند المستوى الضغطى ١٠٠٠ ميليارد وأيضاً عند المستوى الضغطى ٥٠٠ ميليارد في الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩. وأيضاً تغير درجات الحرارة فوق مصر من سنة إلى سنة آخر. وتبيّن أن درجات الحرارة السنوية فوق مصر متذبذبة ويميل هذا التبذبذ إلى الزيادة خلال فترة الدراسة (٢٠١٩-١٩٤٨) على وجه العموم.

وقد زادت درجات الحرارة السنوية عند مستوى ١٠٠٠ ميليارد وأيضاً عند مستوى ٥٠٠ ميليارد عن معدلتها السنوية بوضوح فوق مصر في العقد الأخير.

١- مقدمة

ان درجات الحرارة تعتبر من اهم العناصر الرئيسية في مجال الأرصاد الجوية لما لها العنصر من عظيم الأثر في حدوث تغيرات وتقلبات في حالة الطقس والمناخ وحدوث الظواهر الجوية العنيفة من يوم إلى يوم آخر خلال العام. وكذلك لها من دور في تكون وتشكيل وتوزيع نظم الرياح وأيضاً في حدوث نظم المرتفعات والمنخفضات الجوية فوق مصر. ونظم درجات الحرارة والضغط الجوي فوق مصر ذات طبيعة خاصة ترتبط ارتباطاً وثيقاً بموقع مصر الجغرافي في المنطقة المدارية. وتحتفل توزيعات درجات الحرارة والضغط الجوي من مكان إلى آخر ومن فصل إلى فصل آخر فوق مصر تبعاً للدورة العامة للرياح. فنظام الطقس والمناخ فوق مصر تتباين بشدة في منطقة شرق البحر المتوسط ومنطقة البحر الأحمر على مدار العام مرجع (١).

ولقد أظهرت نتائج الأبحاث السابقة تأثير درجة الحرارة والرطوبة وكميات الأمطار في مصر ومنطقة الشرق الأوسط بالتغييرات المناخية الحادة في العالم مرجع (٢ و ٣ و ٤ و ٥) ولقد شهدت مصر مؤخراً تغيرات شديدة في درجات الحرارة التي تمثلت في حدوث الموجات الحارة. كما شهدت مصر حدوث ظواهر جوية نادرة الحدوث في منطقة شرق البحر المتوسط مثل العواصف الرعدية العنيفة وما صاحبها من سقوط أمطار غزيرة وبخاصة فوق الدلتا والقاهرة. وارتباط مناخ مصر ارتباطاً مؤثراً بالتغييرات التي تحدث في المؤشرات المناخية العالمية مرجع (٦ و ٧ و ٨ و ٩) لذاوجب علينا عمل



شكل (١): يبين التذبذب السنوي في درجة الحرارة عند مستوى الضغط ١٠٠٠ ميلبار فوق مصر وأتجاه ميل تغير درجة الحرارة في الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩

من العناصر المناخية (شبكة ٥٧) شبكة لمنطقة الدراسة. واستخدمت طريقة المتسلسلات الزمنية وأيضاً طريقة الشذوذ في دراسة تغير درجات الحرارة. والمعدل المناخي لعنصر درجة الحرارة في الدراسة الحالية أخذت للفترة (١٩٨١-٢٠١٠)

دراسة مناخية حديثة للوقوف على التغيرات السنوية الحادثة في متوسط درجات الحرارة فوق مصر مما يساعدنا في فهم التغيرات الحادة التي تحدث في طقس ومناخ مصر في الآونة الأخيرة.

٢- البيانات والطريقة المستخدمة في الدراسة

دراسة التذبذب السنوي لدرجات الحرارة فوق مصر في الفترة من ١٩٤٨ إلى ٢٠١٩
تم دراسة التذبذب السنوي لدرجات الحرارة فوق مصر للفترة من ١٩٤٨ إلى ٢٠١٩

وأظهرت النتائج مايلي:-

١- كما هو مبين في شكل (١) فإن درجات الحرارة السنوية فوق مصر في أغلب الفترة من عام ١٩٤٩ إلى عام ٢٠٠٦ أقل من معدلها السنوي ثم بعد هذه الفترة تذبذب درجات الحرارة أعلى من معدلها ووصلت درجة الحرارة السنوية إلى أعلى قيمة لها ٢٦,٥٥ درجة مئوية عام ٢٠١٠ على مستوى ١٠٠٠ ميلبار . ويسير اتجاه تغير درجة الحرارة

في هذه الدراسة تم استخدام البيانات الشهرية (لتحليل البيانات النسبية لنسبة / انكار) (NCEP / NECR) لعنصر درجة الحرارة عند المستوى الضغطي ١٠٠٠ ميلبار وأيضاً عند المستوى الضغطي ٥٠٠ ميلبار سنوياً (من شهر يناير وحتى شهر ديسمبر) فوق مصر خلال الفترة من عام ١٩٤٨ وحتى عام ٢٠١٩ وهذه البيانات ممثلة على شكل نقاط شبكة كل منها ٢,٥ × ٢,٥ درجة خط طول وخط عرض. والنطاق المستخدم لهذه البيانات هو ٢٢,٥ إلى ٣٢,٥ درجة خط عرض و ٢٥ إلى ٣٧,٥ درجة خط طول. والنطاق المستخدم في هذه الدراسة عبارة عن شبكة

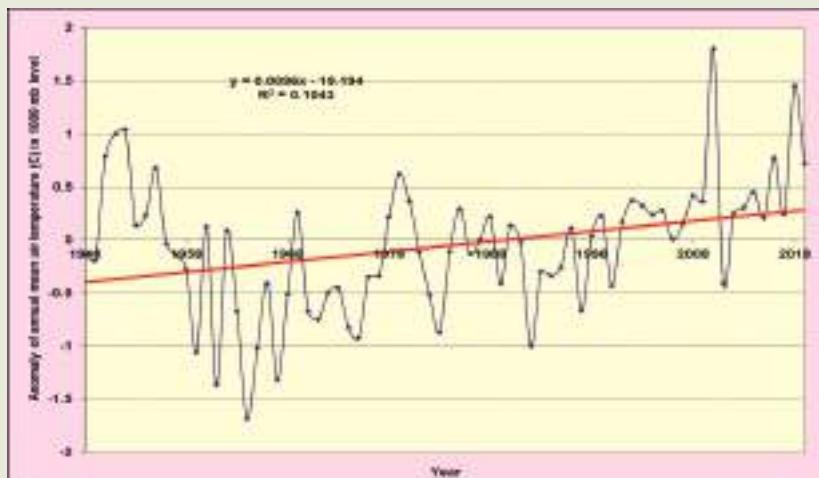
السنوى إلى الزيادة خلال فترة الدراسة من عام ١٩٤٨ إلى ٢٠١٩.

٢- كما هو واضح في شكل (٢) فإن الشذوذ الموجب في درجات الحرارة السنوية أعلى ما يكون في الفترة من عام ٢٠٠٨ وحتى عام ٢٠١٩ وسجلت سنة ٢٠١٠ أعلى شذوذ بلغت قيمته ١,٨ درجة مئوية على مستوى ١٠٠ ميلليبار فوق مصر خلال فترة الدراسة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩.

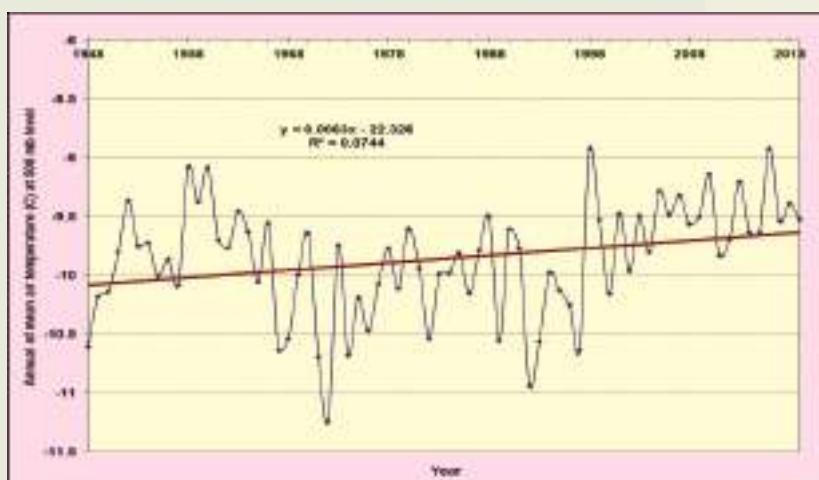
٣- كما هو مبين في شكل (٣) فإن تذبذب درجات الحرارة السنوية إلى درجات الحرارة الأعلى فوق مصر في أغلب الفترة من عام ١٩٩٨ إلى عام ٢٠١٩. ففي هذه الفترة سجلت درجات الحرارة السنوية أعلى من معدلاتها السنوي (٩,٨٥-٩,٨٥) درجة مئوية.

٤- ويوضح شكل (٤) الشذوذ الموجب في درجات الحرارة السنوية على المستوى الضغطى ٥٠٠ ميلليبار والذي تكون أعلى ما يكون في الفترة من عام ٢٠٠٨ وحتى عام ٢٠١٩ وسجلت سنة ٢٠١٦ أعلى شذوذ بلغت قيمته ٩٣ درجة مئوية فوق مصر خلال فترة الدراسة.

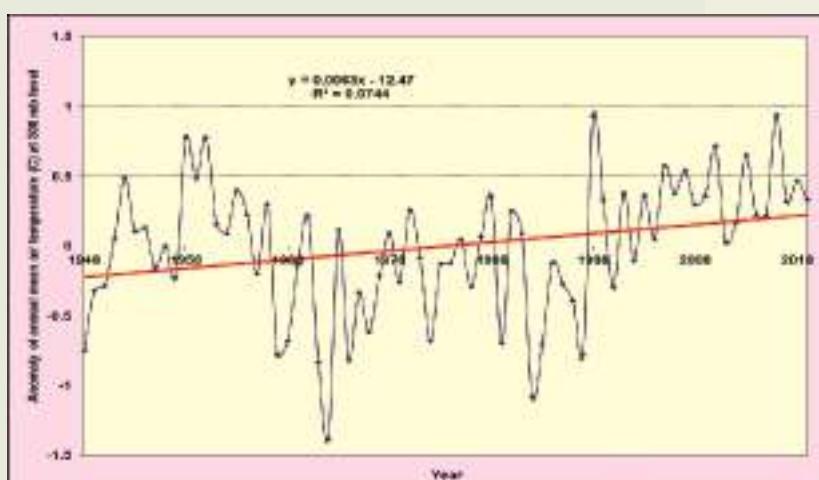
ويمكن القول وفقا لنتائج هذا البحث أن درجات الحرارة السنوية فوق مصر متذبذبة من عام إلى عام آخر. ويميل تغيرها إلى الزيادة. فقد زادت درجات الحرارة السنوية فوق مصر عن معدلاتها وبخاصة في العقد الأخير. وهذه الزيادة في درجات الحرارة السنوية تؤكد حدوث تغيرات مناخية شديدة والتي انتهت في حالة استقرار الطقس في الآونة الأخيرة فوق مصر.



شكل (٢) يبين الشذوذ في التغير السنوى في درجة الحرارة عند مستوى الضغط ١٠٠ ميلليبار فوق مصر واجه ميل تغير درجة الحرارة فى الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩ إلى عام ٢٠١٩



شكل (٣): يبين التذبذب السنوى في درجة الحرارة عند مستوى الضغط ٥٠٠ ميلليبار فوق مصر واجه ميل تغير درجة الحرارة فى الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩ إلى عام ٢٠١٩



شكل (٤) يبين الشذوذ في التغير السنوى في درجة الحرارة عند مستوى الضغط ٥٠٠ ميلليبار فوق مصر واجه ميل تغير درجة الحرارة فى الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٩ إلى عام ٢٠١٩

شكراً

ويأمل المؤلف أن يشكر قسم العلوم الفيزيائية التابع للإدارة
الوطنية للمحيطات والغلاف الجوي
(NOAA/OAR/ESRL PSD, Boulder, Colorado, USA)
لما قدّمه من بيانات درجات الحرارة من موقعها على الإنترنت على العنوان
التالي:
<http://www.esrl.noaa.gov/psd/>

المراجع

- (1) MedCLIVAR (2007) Mediterranean climate variability, report for the CLIVAR SSG15, 11-15 September 2007, Geneva.
- (2) Hafez Y. (2018) A Recent Study of Seasonal and Interannual Climate Variability over the Eastern Mediterranean Region. *Journal of Geoscience and Environment Protection*, 6, 132-151. <https://doi.org/10.4236/gep.2018.61009>
- (3) Hafez, Y. (2019). A Recent Study Concerning the Climatic Variability over the Kingdom Saudi Arabia for the Period 1948-2018-. *Journal of Geoscience and Environment Protection*, 7, 268-289-. <https://doi.org/10.4236/gep.2019.78020>
- (4) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠١٩) : دراسة حديثة لمناخ مصر. مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد (٥٧) رقم الصفحات (٣٠-٢٥) .
- (5) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠١٨) : دراسة حديثة للتغيرات المناخية الفصلية فوق مصر. مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد(٥٥)، رقم الصفحات (٤٧-٤١) .
- (6) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠١٨) : دراسة العلاقة بين امطار فصل الخريف في مصر والمؤشرات المناخية العالمية. مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد(٥٦) ، رقم الصفحات (٣٦-٣٠) .
- (7) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠١٩) : دراسة تغير الرطوبة النسبية فوق مصر في فصل الصيف الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٨ مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد(٥٨) رقم الصفحات (٢٩-٢٤) .
- (8) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠١٩) : دراسة تغير درجة حرارة الهواء فوق مصر في الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٨ . مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد(٥٩) ، رقم الصفحات (١٨-١٤) .
- (٩) عزيزة سليمان على جمعة (٢٠٢٠) : دراسة تغير الضغط الجوي فوق مصر في الفترة من عام ١٩٤٨ إلى عام ٢٠١٨ . مجلة هيئة الأرصاد الجوية ، العدد(٦٠) ، رقم الصفحات (٣٦-٣٣) .

حالة الضباب والشبوره بتاريخ

٢٠١٧/١١/١٩ و ٢٠١٧/١١/١٨

دراسة



منار جمال غامم
أخصائى أرصاد جوية ثالث

الضباب: ظاهرة طبيعية عبارة عن سحاب منخفض قريب من سطح الأرض وهو قطرات مائة عالقة في الهواء وتكون مرئية ويحدث هذا نتيجة تكاثف بخار الماء قرب سطح الأرض مما يقلل من الرؤية على سطح الأرض، حيث كلما زادت كثافة البخار كان الضباب أشد كثافة وأيضاً يُعرف الضباب بأنه سحابة تقلل من الوضوح إلى أقل من 1 كم (١).

الرياح الخفيفة وهي كالتالي (٢) :

عملية التبريد: تختلف الطرق التي تحدث فيها عملية التبريد، فقد يكون التبريد ناتجاً عن فقد الحرارة نتيجة الإشعاع الحراري، أو بسبب الحركة الأفقية للهواء الدافئ الرطب، وانتقاله فوق الأسطح الأكثر برودة، كما يمكن أن يحدث التبريد أديباتيكياً، لأن تنخفض درجة حرارة الهواء الرطب ذاتياً عند صعوده إلى الأعلى باتجاه قمم المنحدرات.

زيادة رطوبة الهواء: تحدث نتيجة حركة الهواء البارد فوق مسطح مائي دافئ، أو سطح مشبع بالرطوبة، أو بسبب التبخر الحاصل للمياه أو عندما يبرد الهواء الرطب الموجود في الطبقة الملامسة لسطح الأرض إلى نقطة التدى أو أقل يحدث زيادة في نسبة الرطوبة.

عملية المزج: يجب أن يكون المزج خفيفاً حتى يتشكل الضباب، إذ يساهم حدوث المزج بين طبقات الهواء في جلب كمية أكبر من الهواء الرطب بالقرب من سطح الأرض. وهذا يحدث عندما تكون سرعة الرياح أقل من ١٠ عقدات (calm wind or light wind).

الفرق بين الضباب والشبوره

يتكون الضباب من سحابة ولكنها تكون على سطح الأرض ويكون الفرق بين الضباب والشبوره المائية هي مدى الرؤية الأفقية في الضباب تكون أقل من 1000 م أما الشبوره فيزيد المدى عن 1000 م (١) وأيضاً اختلاف نسب الرطوبة.

كيف يحدث الضباب؟

يحدث الضباب بسبب تكاثف بخار الماء بالقرب من سطح الأرض نتيجة عملية التبريد حيث تتحدد جزيئات الماء لتكون قطرات ماء تعلق في الهواء وهذا ما يسبب حدوث الضباب بشكل عام و يحدث الضباب أيضاً في حالات الرطوبة العالية، فذلك يتطلب وجود الكثير من بخار الماء في الجو. وتساعد الملوثات الهوائية كذلك والغبار على تشكيل الضباب حيث يتكون بخار الماء من حولها مسبباً حدوث الضباب.

يتطلب حدوث أو تكون الضباب نسبة عالية من الرطوبة، واستقراراً في الظروف الجوية، إلى جانب

أنواع الضباب

ينقسم الضباب الى عدة انواع حسب العامل الرئيسي الذي تسبب في تكونه (٣) :

١- ضباب الاشعاع الحراري (Radiation Fog) :

يحدث الضباب الاشعاعي ليلاً (أو يحدث آخر اليل وأول النهار في ساعات الصباح الباكر) فوق سطح الأرض عندما تفقد الأرض حرارتها بالإشعاع وتبرد، وبالتالي يبرد الهواء الملامس لها مسبب زيادة نسبة الرطوبة كما هو موضح في شكل (٢)، وفي حالة توافر بخار الماء الكافي ووصول درجة حرارة الهواء الى نقطة التندى أو دونها يتكتشف بخار الماء ويكون الضباب الاشعاعي شكل (٣). مع شرط أن تكون سرعة الرياح خفيفة وليس ساكنة حتى يسمح للهواء الأدفئ ان يمر فوق السطح البارد ويلامسه وبالتالي يبرد الى درجة التندى أو دونها. اما اذا كان الهواء ساكن (calm) فان الجزء السفلي فقط من الهواء الأدفئ القريب من سطح الأرض هو الذي يلامس سطح الأرض البارد، وفي هذه الحالة يحدث التكاثف في طبقة رقيقة وهنا قد يتشكل ضباب ملامس سطح الأرض في طبقة رقيقة جداً، او قد يتكون ويشكل التندى او الصقبح (حسب درجة الحرارة).

شروط تكون الضباب الاشعاعي:

- سماء صافية حيث تخلوا السماء من الغيوم : (ليالي صافية طويلة، ليكون هناك وقتاً كافياً للهواء حتى يبرد ليصل الى درجة التندى).
- رياح خفيفة : حيث تكون سرعة الرياح ما بين ٥ - ١٠ عقدة.
- رطوبة عالية قد تصل الى ١٠٠% وبينما عليه فإن الضباب الاشعاعي عادة ما يحدث خلال فصل الشتاء وفي اوائل الخريف وبداية الربيع.

٢- ضباب الانتقال (Advection Fog) :

يعرف أحياناً بضباب الانتقال الأفقي، ويحدث نتيجة انتقال كتل من الهواء الحار والرطب على مناطق شديدة البرودة، وهو الضباب الناتج عن حركة أفقية لهواء حار رطب فوق سطح أبزد منه _ يابس أو بحر_ حيث يتم تبريدته إلى نقطة التندى. وهي أكثر شيوعاً على طول المناطق الساحلية ولكنها تتحرك أحياناً إلى الداخل ويكون مصحوباً برياح قوية ومن الأمثلة عن هذا النوع من الضباب .

(a) ضباب الانتقال الأفقي فوق الماء، ذلك الضباب



شكل (١) الضباب الاشعاعي



شكل (٢) ضباب الاشعاع

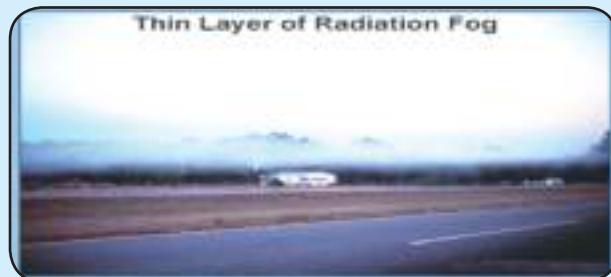
الذى يتشكل فى مناطق التقائه التيارات البحرية الحارة بالتيارات البحرية الباردة ويسمى (ضباب البحر) ويكون غالباً على سواحل البحر والبحيرات، ويحدث عندما تمر كتلة من الهواء الدافئ على بعض من الأسطح الباردة مثل البحيرات، والتى تؤدى إلى تبخير كمية من الماء ثم عندما تتلاشى وتبرد هذه الكمية يتكون الضباب على سواحلها.

(b) ضباب الانتقال الأفقي فوق الأرض ذلك الضباب يكون عندما يمر الهواء الرطب من سطح البحر على سطح ارض باردة.

يمكن أن ينتشر ضباب الانتقال (Advection Fog) نطاق واسع ويوجد لفترات طويلة من الزمن على عكس الضباب الاشعاعي، يتطلب ضباب الانتقال الرياح لتكونه. ضباب الانتقال أكثر خطورة لأنه يمكن أن يتشكل في أي وقت بغض النظر عن الوقت أو الموضع أو المعالم الجغرافية.

٣- ضباب المنحدرات (Hill fog) (Upslope fog)

تحدث هذه الظاهرة عند تسلق الكتلة الهوائية المستقرة ببطء سفوح الجبال وتبریدها بشكل adiabatic وبتوفر الرطوبة المناسبة في الجو، بينما



شكل (٣) ضباب الاشعاع



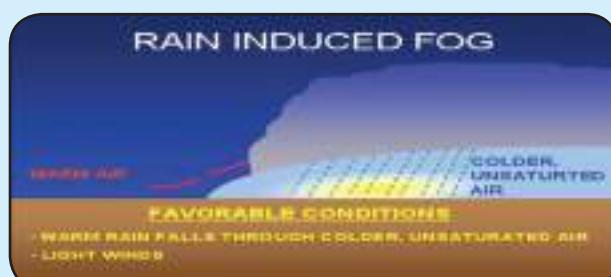
شكل (٤) ضباب الانتقال (Advection Fog)



شكل (٥) ضباب المنحدرات (Upslope (Hill) fog)



شكل (٦) ضباب البحر (أو دخان البحر)



شكل (٧) الضباب الجبهي (Precipitation or Frontal Fog)

بخار الماء في هذه الكتلة الصاعدة بالتكاثف بعد وصوله إلى حد الإشباع، وتشعر بعدها القطيرات بالتشكل وتتكاثر حتى تؤول إلى ظاهرة الضباب.

٤- ضباب البخار (steam fog)

يتكون عندما تمر كتلة من الهواء البارد على بعض الأسطح الدافئة على سطح الأرض. في هذه الحالة تتبخر الرطوبة من سطح الماء الدافئ وتشبع الهواء البارد ولا يمكن للهواء البارد للغاية أن يحتفظ بكل الرطوبة المتتبخرة، لذلك يتكتف الزائد ويكون الضباب ويبدو كبخار أو دخان يتتصاعد من الماء كما هو موضح في شكل (٦) ويعتمد ضباب البخار في تشكيله على إضافة بخار الماء إلى الهواء البارد غير المشبع حتى يصل إلى درجة التشبع وما فوق ذلك. ويسمى هذا الضباب أيضاً ضباب البحر (sea fog) أو دخان البحر.

٥- الضباب الجبهي (Precipitation or Frontal Fog)

هو الضباب المصاحب للمنخفضات الجوية الجبهية، ويمكن أن يتشكل هذا الضباب في مقدمة الجبهة الحارة عندما يهطل المطر من الهواء الحار في الأعلى إلى الهواء البارد في الأسفل، مما يرفع الرطوبة النسبية للهواء البارد حتى درجة التشبع ناجماً عن ذلك تشكل الضباب كما هو موضح في شكل (٧)، كما أن الضباب الجبهي يمكن أن يكون مرافقاً للجبهة الباردة عندما تكون ضعيفة بحيث تعجز عن تكوين الغيوم مرافقاً لها بذلك تشكل الضباب. انقشاع الضباب: ينقشع الضباب بواسطة الحرارة مع سطوع الشمس أو نشاط الرياح

الضباب والإنسان

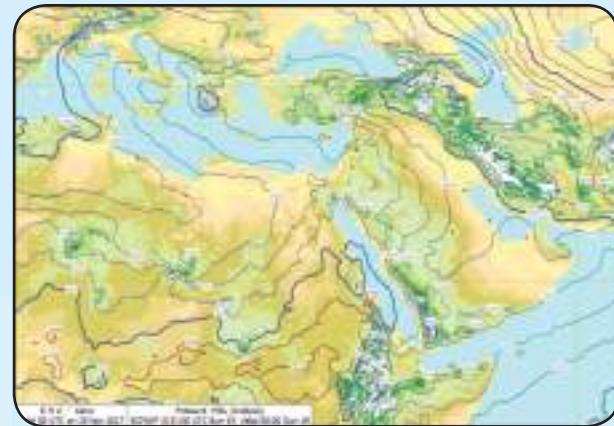
- إعاقة الضباب لوسائل النقل: إن أكثر أخطار الضباب هو إعاقةه للمواصلات والنقل بكل أشكاله الجوى والبحري والبرى من حيث تقليل الرؤية الافقية إلى أقل من ١٠٠٠ م، حيث يتسبب الضباب في إلحاد خسائر مادية كبيرة، إضافة للخسائر البشرية التي تحصل نتيجةحوادث التي يسببها. ولقد طورت أنظمة متعددة من أجل تبديد الضباب Fog dispersion خاصة في المطارات وعلى طرق المواصلات السريعة.

- الأضرار الصحية للضباب: تظهر الآثار الصحية الضارة للضباب على المرضى المصابين بالأفات الرئوية والتي يؤدي الضباب إلى تفاقمها، وخاصة إذا تحتوي ذرات الضباب على تراكيزات حامضية، إذ يتضاعف تأثيرها في الإنسان والممتلكات المادية والأثرية والزراعية فتسرع في تلفها وتأكلها وتدميرها.

حالة الضباب بتاريخ ٢٠١٧/١١/١٩٥٨

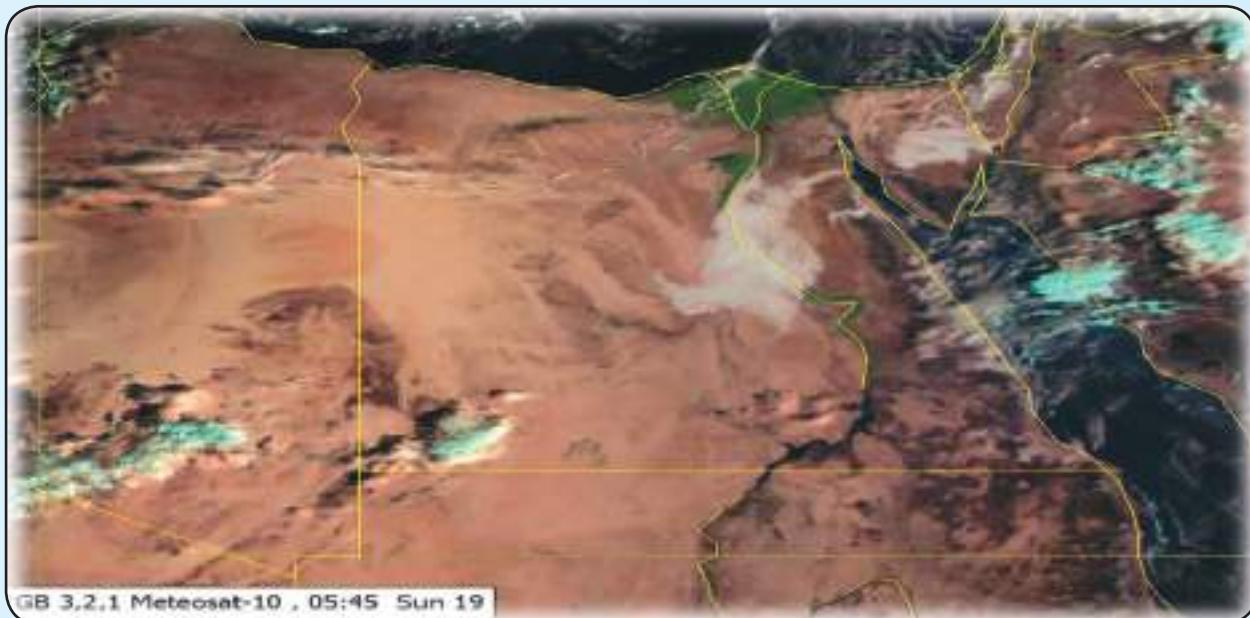
يمكن التنبؤ بالضباب او الشبورة من خلال الخرائط السطحية والعلوية وكل من خرائط الرطوبة والرياح لا نهَا توضح العوامل الأساسية لتكون الضباب وهذا يوضح كالتالي:

١- الخرائط السطحية



توضح خريطة السطح ليوم ١١/١٨ التأثر بامتداد مرتفع جوي بقيمة ضغطية 1014mb يصاحبه كتلة هوائية جنوبية شرقية قادمة من شبه الجزيرة العربية بزيادة ضغط الهواء على الشرق تحول الكتلة الهوائية إلى شمالية شرقية تحمل بكمية كبيرة من بخار الماء بمرورها على البحر المتوسط مما يزيد من نسبة الرطوبة خاصة على السواحل الشمالية حتى شمال الصعيد.

توضح خريطة السطح ليوم ١١/١٩ التأثر بامتداد مرتفع جوي بقيمة ضغطية 1014mb يصاحبه كتلة هوائية شمالية غربية قادمة من البحر المتوسط تحمل بكمية كبيرة من بخار الماء بالإضافة إلى وجود مرتفع جوي متعمق على شبه الجزيرة العربية بقيمة 1018mb يؤدي تأثر البلاد بهواء جنوبى شرقى يعمل على زيادة نسبة الرطوبة خاصة على جنوب القاهرة ومحافظات شمال الصعيد.



صورة القمر الصناعي RGB 3.2.1 التي توضح تكون الضباب على محافظات شمال الصعيد ووسط سيناء بصورة واضحة يوم ٢٠١٧/١١/١٩

٢- الخرائط العلوية (500mb)

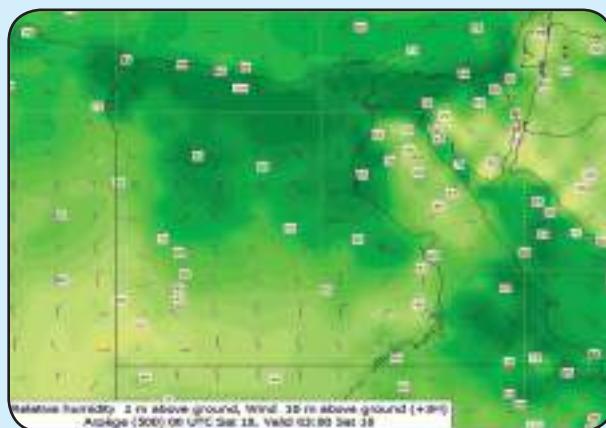


توضيح الخريطة العلوية (500mb) ١١/١٨ وجود انبعاج حراري (Ridge) في طبقات الجو العليا الذي يؤدي حالة من الاستقرار في الهواء وعدم تكون لسحب (clear sky) وتكون الشبورة.

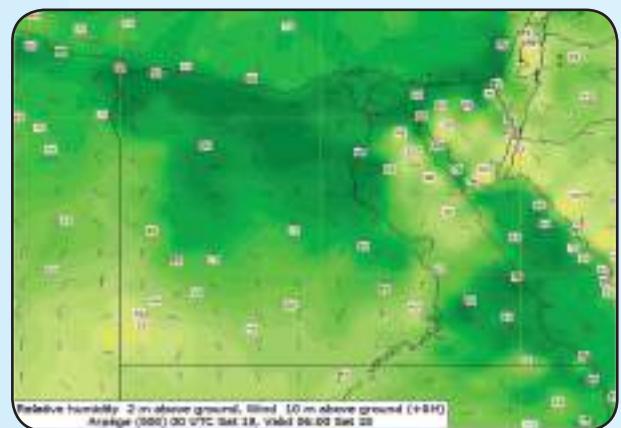


توضيح الخريطة العلوية (500mb) ١١/١٩ أن الخطوط الضغطية شبه أفقية (zonal) تعمل على هبوط الهواء في طبقات الجو العليا وزيادة الاستقرار.

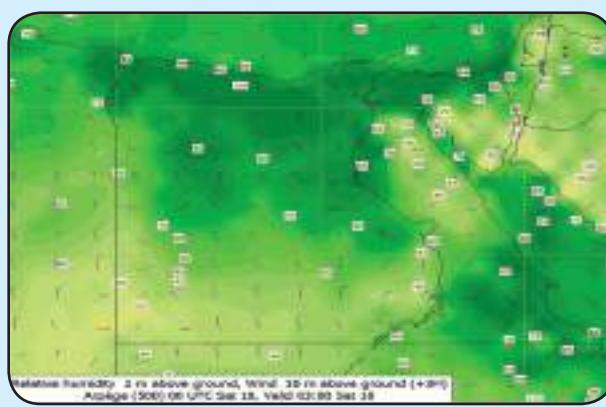
٣- خرائط الرطوبة - ٢٠١٧/١١/١٨



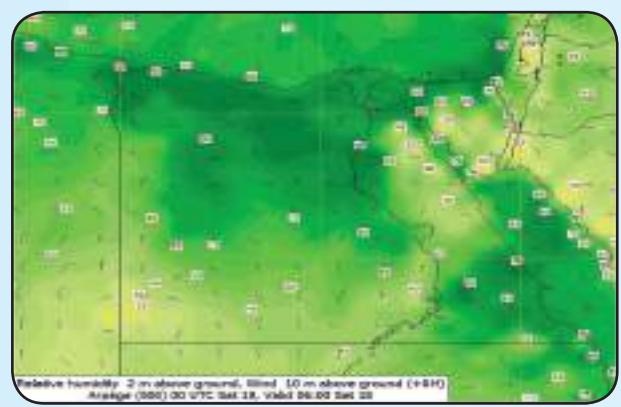
توضيح خرائط الرطوبة في توقيتي (03:00) و (06:00) إلى زيادة نسبة الرطوبة إلى أكثر من ٩٥٪ خاصة على كل من السواحل الشمالية وجنوب القاهرة ومحافظات شمال الصعيد



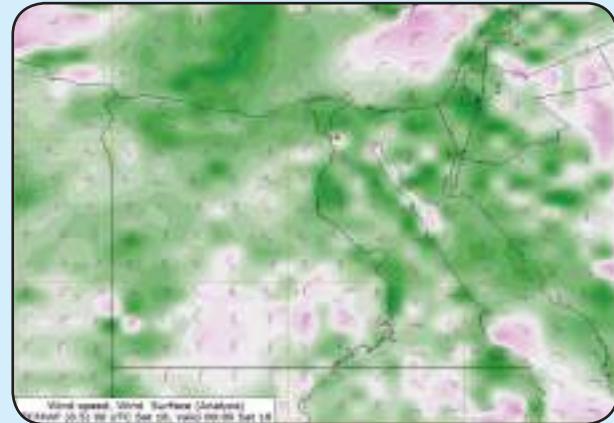
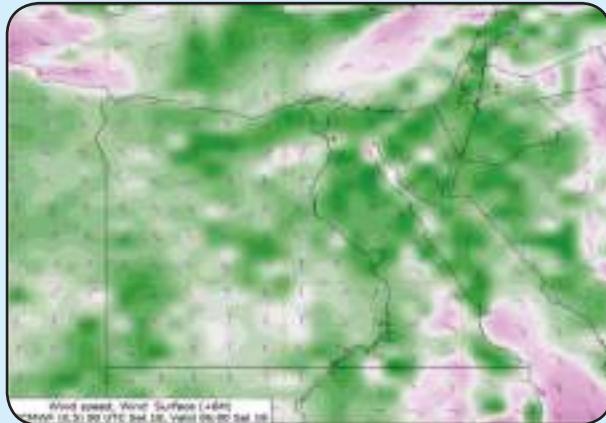
٢٠١٧/١١/١٩ -



توضيح خرائط الرطوبة في توقيتي (03:00) و (06:00) إلى زيادة نسبة الرطوبة إلى أكثر من ٩٥٪ خاصة على كل من السواحل الشمالية والقاهرة ومحافظات شمال الصعيد

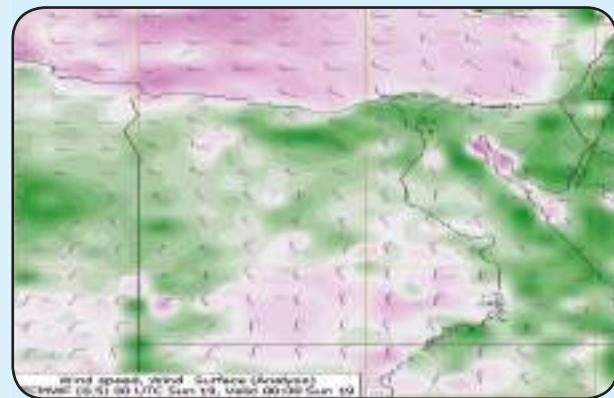
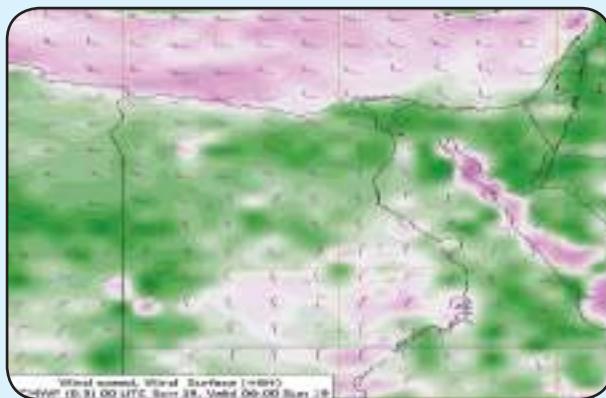


٤- خرائط الرياح - ٢٧/١١/٢٠١٧



توضّح خرائط الرياح من ٠٠:٥٠ إلى ٠٦:٥٠ استمرار نسيم بسيط للرياح الشمالي الشرقي (calm wind) إلى تساعده على تكون الشبورة المائية

٢٧/١١/٢٠١٧



توضّح خرائط الرياح من ٠٠:٥٠ إلى ٠٦:٥٠ استمرار نسيم بسيط للرياح الشمالي الغربي (calm wind) إلى تساعده على تكون الشبورة المائية



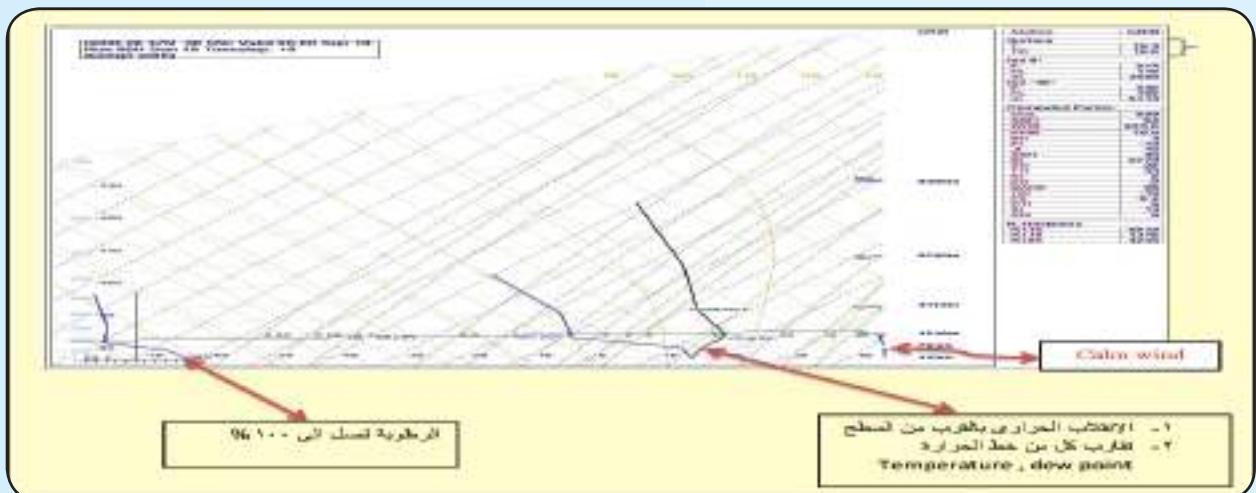
الضباب إنعدام الروية أقل من ١٠٠ متر

أيضاً من خلال T_d diagram يمكن التبؤ بحدوث الضباب أو الشبورة وهو عندما يتقارب كل من خط T , T_d وهذا يدل على زيادة نسبة الرطوبة ووجود الانقلاب الحراري بالقرب من سطح الأرض وهذه الرياح وهذا يوضح من الخرائط الآتية:

٥- خرائط T diagram يوم ١٨/١١/٢٠١٧ - Skew-T diagram



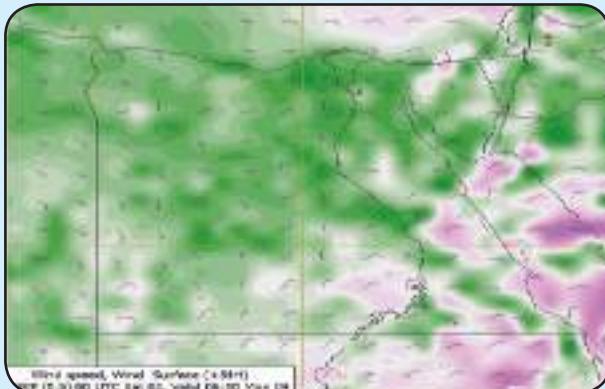
- يوم ١٩/١١/٢٠١٧



- وهذه ايضاً بالمثل بعض الخرائط حالة الضباب بتاريخ ٥.٤/١٢/٢٠١٧



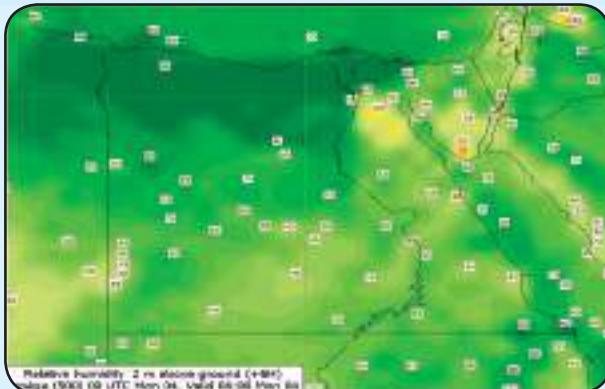
خريطة التنفاف التي توضح تكون الضباب على احدى محافظات مصر بتاريخ ٤/١٢/٢٠١٧



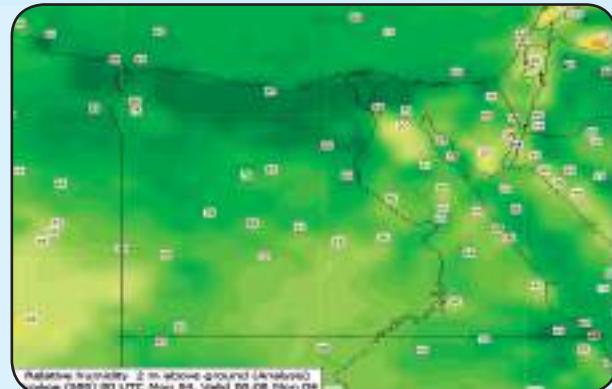
خريطة الرياح ليوم ٤/١٢/٢٠١٧



الخريطة السطحية منطبق عليها الخريطة العلوية ليوم ٤/١٢/٢٠١٧



خريطة الرطوبة السطحية ليوم ٤/١٢/٢٠١٧ بتوقيت 00:00 .06:00



الخريطة العلوية السطحية ليوم ٥/١٢/٢٠١٧ بتوقيت 00:00

- (1) <https://cloudatlas.wmo.int/en/fog-compared-with-mist.html>
- (2) <https://web.ituiedu.tr/kaadioglu/pdf/fog.pdf>
- (3) <https://www.weather.gov/safety/fog-radiation>

وقد سجل الضباب في هذه الحالة على محطات عدة يوم ٤/١٢/٢٠١٧ مطرد الاسكندرية وادى النطرون وباقى المحطات شبورة اما يوم ٥/١٢/٢٠١٧ سجلت كل من محطات القاهرة المنية النطرون ضباب وباقى المحطات ايضا شبورة كثيفة.

الخلاصة

ان الشبورة او الضباب يتكونا عندما تتوافر الشروط الازمة لهاها وهو استقرار فى الحالة الجوية (Ridge +high pressure) السماء صافية (clear sky) تبريد الهواء الملامسة لسطح الارض ليلا (inversion) ووصول درجة الحرارة الى نقطة التدى (T-Td) حالة التشبع ونسبة الرطوبة تصل اكتر من ٩٥% وهدوء الرياح اقل من ٥ عقدة (light wind) مع وجود أنوية التكتشيف يحدث الضباب والشبورة والاختلاف بينهما هو نسبة الرطوبة ومقدار الرؤية الافقية.

الأرصاد الجوية والمناخ

ورفاهية الإنسان



إعداد أحمد على حسانيين
 مدير إدارة الأحصاء بالإدارة
 العامة والمعلومات سابقاً

”
 يهدف هذا الموضوع إلى تحديد العوامل التي تؤثر في
 المشاعر والاحاسيس البشرية التي يواجهها الإنسان نتيجة
 لتغيرات المناخ والعناصر الجوية المختلفة من حرارة ورطوبة
 وضغط ورياح والظواهر الجوية المختلفة ويعرف هذا
 الموضوع بالمناخ الفسيولوجي أو المناخ الحيوي للإنسان.

لتنظيم الحرارة» مسيطر على النشاط الوقائي بالجهاز العصبى يرسل إشارات تؤدى إلى انقباض وتوسيع الأوعية الدموية أو تضيقها فعلى سبيل المثال فإن الرجفة «القشعريرة» ما هي إلا إحدى الوسائل التى يأمر بها الجهاز العصبى ليولد كميات من الحرارة بواسطة احتكاك العضلات وتحركها بشدة وسرعة لمقاومة برودة الجو وتقلص أوردة الدم السطحية وتضيق فيضعف تدفق الدم إلى السطح الخارجى وتقل بذلك عمليات نقل الحرارة من داخل الجسم للبيئة المحيطة ولما كانت هذه الحماية محدودة ولكن تحافظ على صحتنا وراحتنا فلابد من التزود بالملابس والمأوى للحماية والعزل عن ظروف الحرأوالبرد والرطوبة أو الجفاف فى البيئة الجوية المحيطة.

التوازن الحراري للجسم
 لكى تحافظ الأجسام بحرارة ثابتة فإنه يجب أن يتوفّر لها عاملان:
 1- وجود مصدر للحرارة يمدّها باللازم منها كلما انخفضت درجة الحرارة وهذا يتم من خلال

فكثيراً منا يدرك ذلك الشعور المتغير فى مختلف الأيام من العام فقد يحدث بسبب الطقس احساس الناس تارة بشعور مبهج ومثير وفي أيام أخرى يجدون الحرارة والرطوبة أو البرودة أكثر مما يجب فلا يشعر الإنسان بالراحه.

ويمكن توضيح ذلك فى أن البشر يشكل جزءاً من مجموعة كبيرة من الكائنات الحية ذات الدم الحار وهذا معناه أنه يتمتع بميكانيكية ربانية لتنظيم درجة حرارته الداخلية بحيث تبقى عند المستوى الصحيح المناسب لفاعليه والنشاط والقدرة على العمل والإنتاج فى الظروف الجوية المتغيرة.

ولكل ذى دم حار من الكائنات الحية درجة حرارة داخلية مثالية تجعله فى الظروف الطبيعية سليماً صحياً كما أنه لكل صنف أيضاً مدى لدرجة الحرارة يمكنه أن يتحملها لفترة زمنية محدودة ويمكن الإشارة إلى أن درجة الحرارة الطبيعية للإنسان تقع بين ٣٥ إلى ٣٨ درجة مئوية ويوجد ثرموموستات بشرى «الترموستات أدات تلقائية ربانية

بـ. العزل بالملابس:

وهذا عامل آخر يتعلّق بالعزل الذي تزوده الملابس وتعتبر الملابس الخفيفة أحد العوامل التي تجعل الشخص العادي السليم مرتاحاً إلى ما لا نهاية تحت درجة الحرارة والظروف الجوية المذكورة بالمثال السابق وروده.

جـ. تبادل الحرارة مع البيئة:

وكما سبق أن أوضحنا فإن التبادل الحراري لجسم الإنسان مع البيئة يتم بثلاث طرق طبيعية رئيسية هي التوصيل والإشعاع والحمل بالإضافة إلى التبخر وهذه العوامل تعتمد على تدرج «انحدار» إما درجة الحرارة أو الرطوبة بين الإنسان والبيئة.

ومن الجدير بالذكر فإنه في حالات الجو العادية لجمهورية مصر العربية والشرق الأوسط يشعر الإنسان بالراحة في طقس تكون فيه الرطوبة النسبية في المتوسط 50% عند درجة حرارة نحو 30°C درجة مئوية وكلما زادت درجة الرطوبة النسبية للهواء عن 50% كلما قلت الراحة خاصة إذا وصلت الرطوبة النسبية إلى 85% حتى لو كان الجو بارداً أما في حالة الرطوبة المتدنية جداً كحالة أولئك الذين يعيشون في الصحراء يكون فقدان الحرارة بالحمل والإشعاع أقل مما يمكن بسبب درجات الحرارة العالية وعليه فيتم الاعتماد على التبخر بالعرق الذي يجف عن البشرة بسرعة بالغة حتى أن الشخص لا يشعر أنه عرق على الإطلاق ونتيجة لهذا فإنه تكون هناك خطورة حيث إن العديد من الناس قد يشعرون بالراحة التامة في البداية ولا يكون لديهم أي ميل نحو شرب كمية كافية من السوائل نتيجة لذلك يمكن أن يجفف النسيج تحت البشرة مما يؤدي إلى نتائج ضارة بالصحة لذلك على المرء أن يحتاط كثيراً ودائماً بشرب كميات كافية من الماء والقاعدة هي تكرار الشرب بكميات معتدلة بدلاً من شرب كمية كبيرة على فترات زمنية متباينة.

مؤشر دليل إجهاد المناخ

وهناك تحليلات للمناخ من وجهة نظر الإنسان وراحته وهذه تأخذ شكل ما يعرف بمؤشرات الاجهاد وهذه المؤشرات تميز نوع الاجهاد

التحليل الكيميائي للمواد الكربوهيدراتية الموجودة بالغذاء الذي يتناوله الإنسان.
٢- توفر وسيلة للتبريد تفقد بها الحرارة الزائدة عن الحاجة هذا ويفقد الجسم الحرارة الزائدة عن الحاجة إلى البيئة بالطرق الطبيعية المعروفة وهي التوصيل أو الانتقال الحراري والإشعاع الحراري والحمل الحراري بالإضافة إلى فقدان الحرارة عن طريق تبخر العرق عن سطح الجسم.

ولكي تحدث الراحة للإنسان فإنه يجب أن يتساوى مجموع الحرارة المكتسبة مع مجموع الحرارة المفقودة وذلك بطريقة متوازنة وبمعدل لا يسبب اجهاد مفرطاً للنظام الحيوي للإنسان ولتوسيع ما يشارك به كل عامل من العوامل السابقة في فقدان الحرارة دعنا نأخذ كمثال لذلك حالة شخص يجلس بملابس خفيفة بهدوء في هواء ساكن عند درجة حرارة للهواء المحيط في مدى من 18°C إلى 22°C درجة مئوية ورطوبة نسبية في نطاق من 60% إلى 70% فإن النسبة المئوية تكون كالتالي:

الإشعاع الحراري 42% . الحمل الحراري 26% . التبخر «كمية الحرارة اللازمة لتبخر العرق» 18% والتنفس «تدفئة الهواء الداخل إلى الرئة» 2% . والتبخر من الرئة 12% .

وفي مثل هذه الحالة يكون الاتزان الفسيولوجي مريحاً للجسم ولا يسبب أي تأثير ضار للغدد العرقية التي تنقل العرق «محتويات الجسم من ماء وأملاح» إلى الغلاف الجوي المحيط ولا تضر الرئتين في حالة البرودة المفرطة.

ومما سبق يمكننا حصر العوامل الجوهرية التي تتحكم في أساسيات المناخ الفسيولوجي في التالى:

أـ. إنتاج الحرارة داخلياً:

وقد وجد أن معدل إنتاج الحرارة داخلياً حساس جداً بالنسبة إلى الأنشطة المختلفة للإنسان ففي حالة الوقوف والقيام ببعض الأعمال الخفيفة فإنه يصل إلى ضعف حالة الجلوس بهدوء في حين يمكن أن يتضاعف أربع مرات بالسير بسرعة تقارب من 7 km/h ساعة «مشي سريع».

الفيسيولوجي اللازم للمحافظة على الاتزان المريح بين الحرارة المكتسبة والمفقودة وهناك طرق عديدة للتعبير عن مؤشرات الاجهاد هذه ونذكر منها على سبيل المثال التالي:

مؤشرات الاجهاد

لدرجات حرارة أعلى

ولهذا المؤشر نفع واسع الانتشار في المناخات المدارية عموماً وهي أيضاً مفيدة لظروف الصيف في أجزاء عديدة من العالم غير المداري خاصة في خطوط العرض المتوسطة وهو مؤشر بسيط ويعرف بالمعامل الرطوبى ويقدر هذا المعامل الأهمية الأساسية للرطوبة الجوية لراحة الإنسان وعلاقة ذلك بدرجة الحرارة في الظروف الحارة ويحدد هذا المعامل بالمعادلة التالية: $R = \frac{H + 5}{H - 10}$ حيث H معامل درجات الراحة، h درجة حرارة الهواء بالدرجات المئوية، h ضغط بخار الماء بالجو بالمليلبار والجدول التالي يوضح وصف درجات الراحة حسب المقاييس:

معامل الراحة	درجات الراحة
مريح	٢٩-٣٠
تفاوت درجات عدم الراحة	٣٩-٤٠
غير مريح	٤٥-٤٦
مؤرق جداً	٤٦ فأكثر

ويستخدم هذا المعامل عندما تكون درجات الحرارة أعلى من ٣٠ درجة مئوية وقد ذكرنا هذا المؤشر على سبيل المثال لا الحصر حيث توجد مؤشرات أخرى لا يتسع المجال لذكرها. قبل أن نختتم هذا الموضوع نوجه عناية القراء الكرام إلى بعض الاستنتاجات الهامة التي

يجب أن نراعيها في الحالات الجوية المختلفة وحالة الإنسان الطبيعية للمحافظة على صحته علينا أن نحافظ على ثبوت درجة الحرارة الداخلية للجسم عند ٣٧ درجة مئوية حيث إنه أمر هام لاكتمال الصحة وتتوفر النشاط والقدرة على العمل والإنتاج.

إذا حدث وارتفعت درجة حرارة الجسم عن ٣٧ مئوية على الرغم من إفراز العرق فمعنى ذلك أن عامل التبريد هذا لا يكفي ويلزم عوامل أخرى صناعية كتبريد الهواء نفسه أو تجديد الهواء الملائم للجسم ليساعد ذلك على الارتفاع في تبخر العرق حتى يبرد الجسم ويشعر الإنسان بالراحة.

إن قوة تبريد الهواء تتوقف على حرارته ورطوبته وحركته ومن أهم هذه العوامل التي تساعد على الشعور بالانتعاش هي حركة الهواء. وعلى العموم إذا بحث الإنسان عن الجو المنعش فسيجده في المناطق التي تتفاوت حرارتها بين ١٨-٨ درجة مئوية ورطوبة نسبية بين ٥٠-٧٠%.

وفيما يخص الملابس التي يرتديها الإنسان في فصل الشتاء مثلاً فإن العامل المهم في حفظ الحرارة لا يرجع مطلقاً لمادة نفسها بل الهواء المحبوس بين ثنياً خيوطها إذ المعروف أن الهواء ردئ التوصيل للحرارة فعندما يسخن الهواء الملائم للجسم يصبح عازلاً تماماً وعلى ذلك يجب أن تكون الملابس مصنوعة من نوع الشبكة «نسيج القماش من النوع المسامي» ليتوارد الهواء بكثرة بين الخيوط فيعطي الدفء والمرونة ويساعد على تبخر العرق في البلاد الحارة فلا تلتتصق الملابس بالجلد.

هذا مع مراعاة أن هناك فرق بين ضربة الشمس وضربة الحرارة فال الأولى تنتج عن تسخين موضعى للملح أما الثانية فتحدث من تسخين عام للجسم كله. ونرجو أن تكون قد وفقنا في إعطاء بعض المعلومات الهامة عن أهمية المناخ في راحة الإنسان ونأمل في لقاء آخر من أجل معرفة أكثر للمناخ وكيفية الاستفادة منه من الناحية التطبيقية في حياتنا متطلعين إلى حياة أفضل وصحبة جيدة وفقنا الله جميعاً لما فيه الخير والسعادة للبشرية.

وزارة الطيران المدني

الهيئة العامة للأرصاد الجوية

إعلان

مجلة الأرصاد الجوية

تصدر الهيئة العامة للأرصاد الجوية مجلة ربع سنوية علمية متخصصة في مجال الأرصاد الجوية وتطبيقاتها على مختلف الأنشطة مثل الطيران المدني والزراعة والصناعة والرى والجغرافية المناخية والطاقة الجديدة والمتعددة والبيئة والنقل والمواصلات، كذلك تحتوى المجلة على تقارير مناخية وأحدث ما وصلت إليه التكنولوجيا في مجال الرصد الجوى ونظم التنبؤات الجوية والتغيرات المناخية. وتتشرف أسرة التحرير بدعوة جميع المتخصصين في مختلف المجالات العلمية ذات الصلة بالأرصاد الجوية للمشاركة بإعداد مقالات لنشرها في المجلة وعلى من يرغب فى الحصول على المجلة يمكنه الاشتراك كالتالى:

رسوم الاشتراك

■ ٤٠ جنیهاً يضاف إليها ١٢ جنیهاً في حالة طلبها بالبريد.

أسعار الإعلانات بمجلة الأرصاد الجوية

- ١- في بطن الغلاف الأول بمبلغ ٧٥٠ جنیهاً مصریاً.
- ٢- في بطن الغلاف الآخر بمبلغ ٥٠٠ جنیه مصری.
- ٣- بداخل المجلة صفحة كاملة بمبلغ ٣٧٥ جنیهاً مصریاً، وتقدر الإعلانات الأقل من صفحة وفقاً لسبة مساحتها من الصفحة.

يسدد الاشتراك بإحدى الطرق التالية:

- شيك باسم الهيئة العامة للأرصاد الجوية.
- حواله بريدية باسم الهيئة العامة للأرصاد الجوية.
- نقداً بخزينة الهيئة.