



La influencia de la meteorología en el comportamiento de los incendios forestales en la provincia de Málaga y en las técnicas de extinción

José María Sánchez-Laulhé Ollero (AEMET) <u>jsanchezlaulheo@aemet.es</u> Director del Centro Meteorológico de Málaga



Reunión Internacional Fuegored 2015

Málaga, 18-21 de noviembre de 2015. Universidad de Málaga - Andalucía Tech





 Situación meteorológica más propicia para los incendios forestales en Málaga, y los cambios meteorológicos que pueden tener una importante influencia en la evolución de los incendios ya activos.

2. Fenómenos meteorológicos que puedan incidir en las operaciones de los medios aéreos para la extinción de incendios











Importante riesgo para la formación de incendios forestales cuando sopla terral: el viento sopla de tierra hacia el mar.

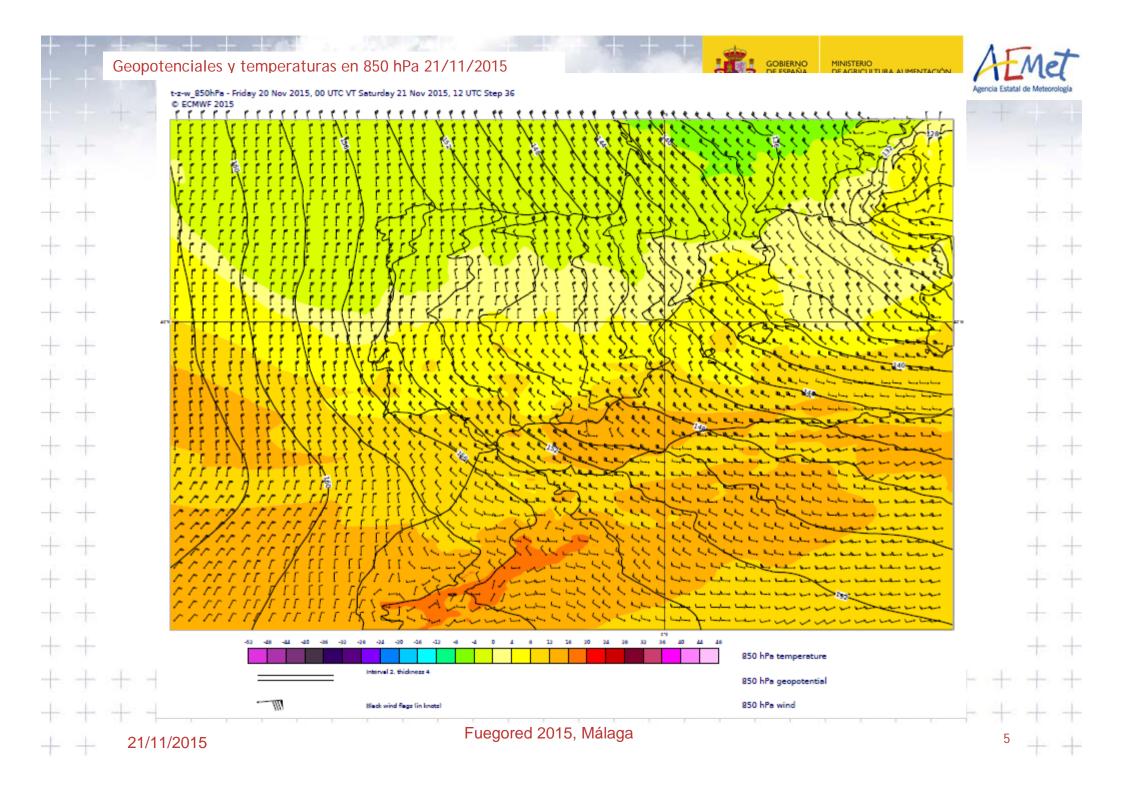
El terral cruza las montañas y se acelera en las laderas orientadas hacia el mar, pudiendo alcanzar sus rachas valores muy fuertes.

Orografía y terral





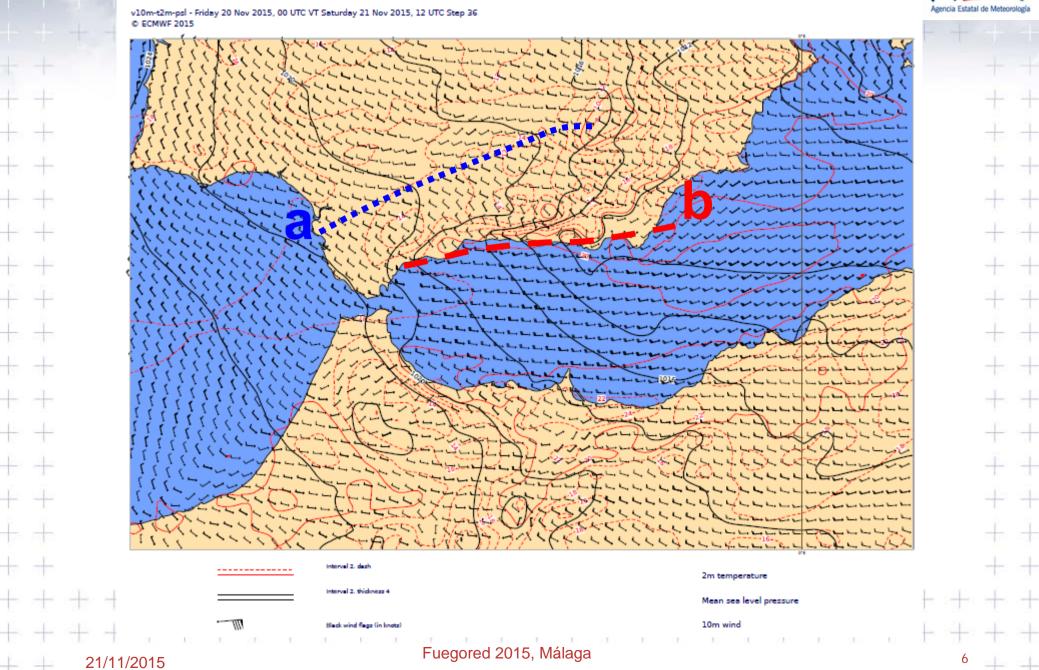
- En meses cálidos suele ocurrir el terral cuando sobre la península ibérica incide, tras un frente frío, una masa de aire relativamente fría de procedencia atlántica que hace bajar las temperaturas del interior peninsular.
- Su comportamiento al incidir sobre la orla montañosa costera depende críticamente de la altura de la orografía en relación al espesor de la masa de aire fría.
- Si la masa fría es de poco espesor, bloqueo genera una cuña de altas presiones a barlovento de las montañas que se extiende sobre el valle del Guadalquivir.
- Por otra parte cuando sopla viento desde tierra, debido al menor rozamiento del flujo de aire sobre el mar, se produce por la aceleración del viento una zona de divergencia, que se traduce en descensos del aire por encima y en crear una zona de bajas presiones en la costa por el calentamiento adiabático.
- El dipolo dorsal-vaguada crea un fuerte gradiente de presión que acelera el viento en niveles bajos hacia la costa.





MINISTERIO





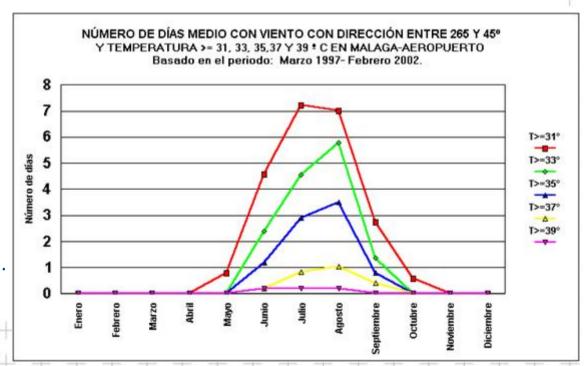




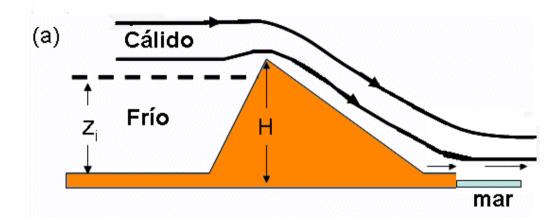
- Con terral se alcanzan las temperaturas más altas en la zona próxima al litoral.
 El aire se calienta por compresión adiabática en su trayectoria hacia el mar.
- La humedad relativa, *HR*, del aire decrece debido a que su proporción de mezcla saturante, *M*,crece don la temperatura de acuerdo a la ecuación de Clausius-Clapeyron, Cuando las parcelas de aire alcanzan la costa, finalizando su descenso, tienen una humedad relativa muy baja.
- El terral impide que sople en la costa la brisa marina, que habitualmente mantiene moderadas las temperaturas diurnas y la humedad relativa en esta zona.

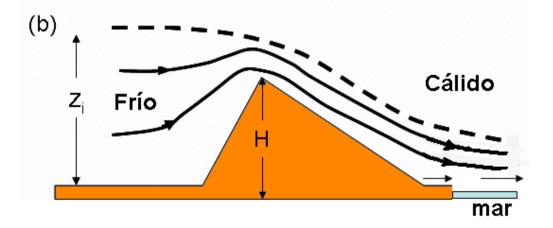
$$HR = 100 \cdot \frac{m}{M}$$

 El ambiente que crea el terral de vientos fuertes, temperaturas altas y baja humedad es muy propicio para la generación de incendios forestales, que se propagan hacia la costa a gran velocidad.









- (a) Vientos Foehn cálidos; el aire frío bloqueado, desciende el cálido
- (b) vientos Bora fríos, producidos por situaciones sinópticas que fuerzan masa fría es de gran espesor y vientos fuertes fríos sobre una cordillera. Al paso del aire sobre la cordillera los vientos pueden superar un cierto umbral crítico de intensidad (el flujo se vuelve supercrítico). La disminución de la presión por efecto Venturi rompe el equilibrio hidrostático, y aplasta la capa de aire frío contra la montaña, causando que se intensifiquen los vientos fuertes y se peguen a la montaña.

Las líneas continuas son trayectorias; la línea a trazos representa la inversión en temperatura.





Imagen visible Meteosat de las 8 UTC del día 19

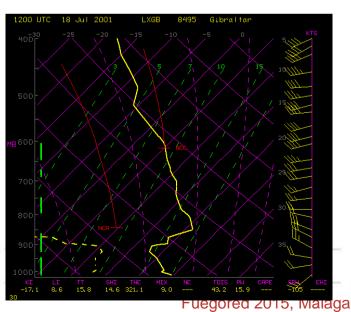


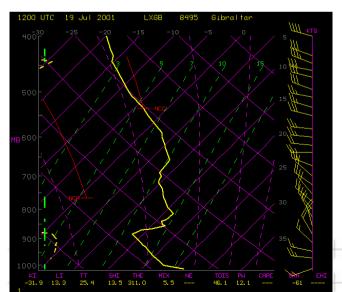


sondeos de Gibraltar de 12 UTC de los días 18 y 19

La base de la inversión térmica se elevó de unos 820 m a unos 1200 m de altitud.

Viento efeméride en julio en Aer. Málaga





Desaparición brusca del terral: brisa

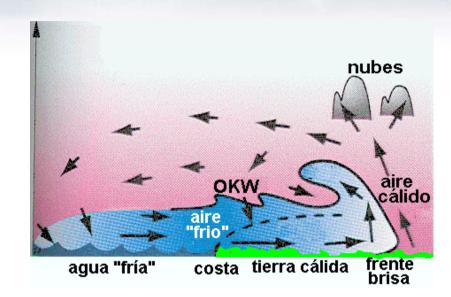










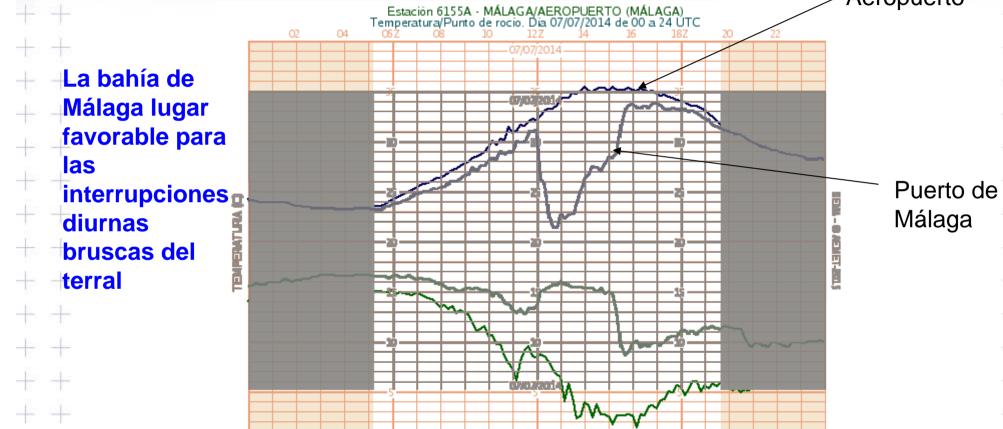


 Sección transversal esquemática de una brisa de mar, contraria al viento sinóptico, que se comporta como una corriente de densidad



Aeropuerto



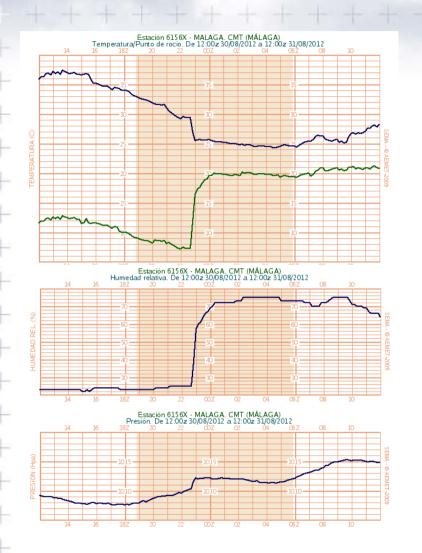


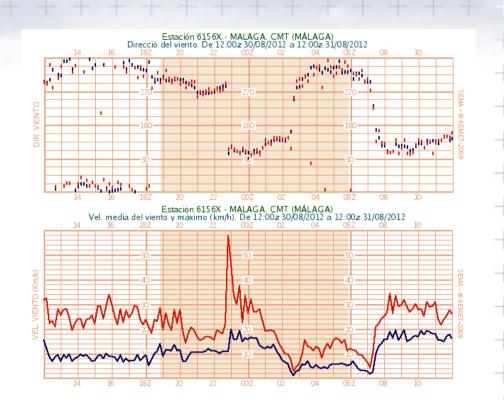
Finalización del terral por una "entrada brusca de viento de levante"



MINISTERIO DE AGRICULTURA, ALIMENTACIÓN Y MEDIO AMBIENTE



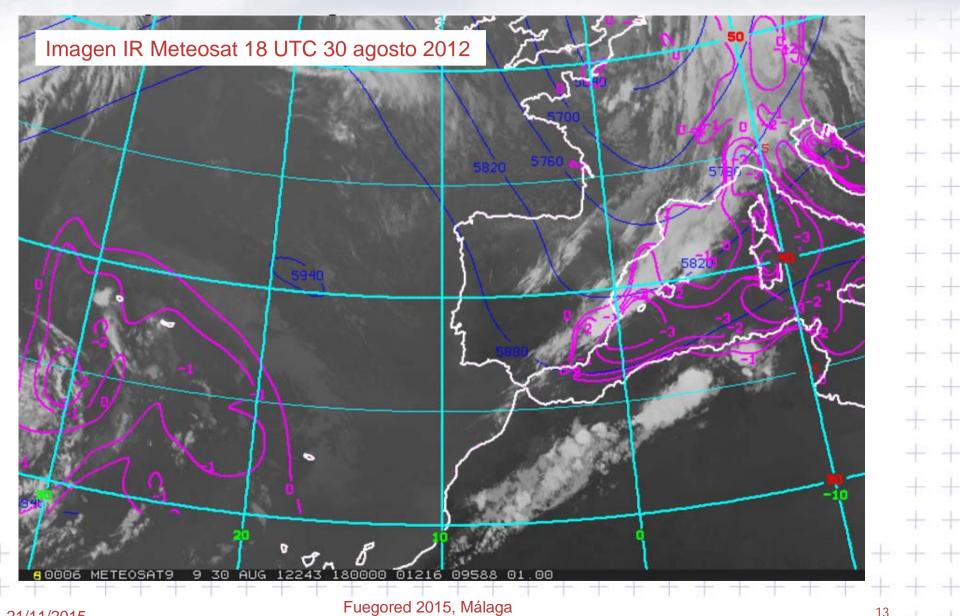




entrada brusca de levante: corriente de aire de levante en la costa norte del mar de Alborán, cuya parte delantera se comporta también como una corriente de densidad pero de una escala espacial mucho mayor que en el caso de la brisa, pues afecta a toda la costa norte de Alborán.





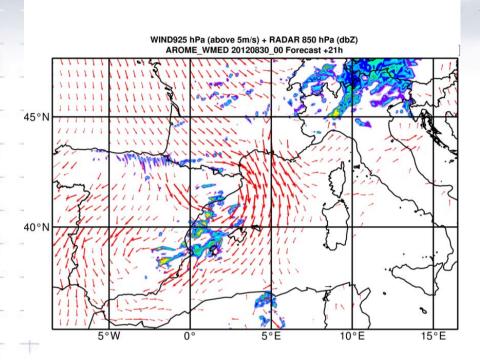


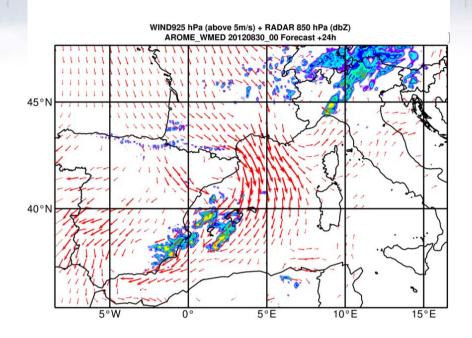
Finalización del terral por una "entrada brusca de viento de levante"

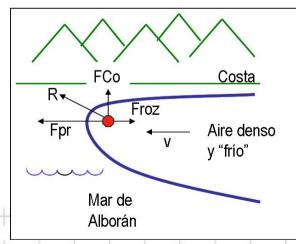












$$F_{p} = -\frac{1}{\rho} \cdot \nabla p$$

$$F_{Co} = f\vec{k} \times \vec{V}$$

$$f = 2\Omega sen\phi$$

$$f = 2\Omega sen\phi$$

φ es la latitud, Ω la velocidad de rotación de la Tierra, y k es el vector unitario en la vertical

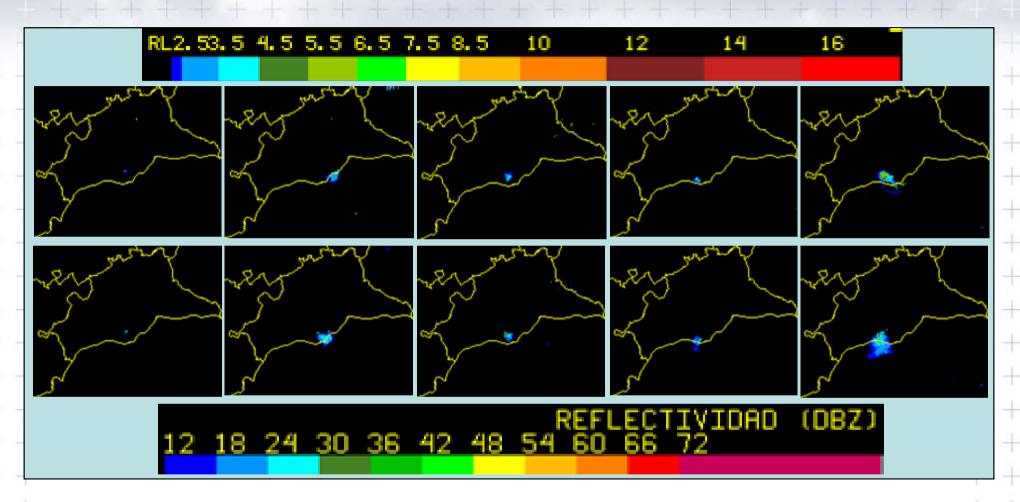




El día 30 de agosto de 2012 se produjo en la zona de Barranco Blanco (Málaga) el incendio forestal históricamente más virulento de Andalucía, por su rapidez de propagación, con gran incidencia de pavesas de largo recorrido, y por la magnitud de las pérdidas económicas causadas, afectando a 8.592,16 hectáreas. Causó una muerte y la evacuación de unas 4000 personas, entre ellas el pueblo completo de Ojén.







• Imágenes de radar de Málaga. Arriba ecotops; de izquierda a derecha: 18:20: primeros ecos; 19:40, el pirocúmulo con ecotops entre 2,5 y 3,5 km se extiende hacia el E siguiendo los vientos del W a esta altitud, 20:40, poco antes del cambio de viento; 23:00 el viento ha girado a norte en el tope del pirocúmulo y 01:10 máximo desarrollo del pirocúmulo con ecotops que superan 7.5 km. Arriba ecotops. Abajo reflectividad en PPI





El canal IR3.9 es el mejor para la detección de incendios usando un único canal del SEVIRI del MSG, respondiendo su señal a la temperatura de las cenizas ardientes y del CO2 sobre la superficie quemada



• Imágenes de canal IR3.9µm del Meteosat de 23:15, 23:30 y 23:45 UTC del día 30. Los detalles del fuego en la imagen se pierden a las 23:30 UTC por el denominado efecto de cegamiento, debido a la virulencia del incendio (saturación a temperaturas de brillo de 336 K)

http://oiswww.eumetsat.org/WEBOPS/iotm/iotm/20120830_fire/20120830_fire.html





dos parámetros fundamentales para el desarrollo de fuertes tormentas:

- la inestabilidad condicional
- y la cizalladura vertical del viento.

La interacción de la cizalladura con una corriente ascendente convectiva:

 Crea perturbaciones de presión en altura que causan que se aceleren los movimientos verticales: una corriente de velocidad vertical w´en una ambiente con

cizalladura vertical

$$\frac{\partial \vec{V}}{\partial z}$$

crea una perturbación de la presión:

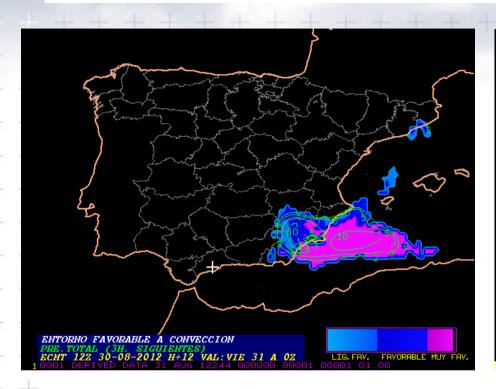
$$p' \propto \frac{\partial \vec{V}}{\partial z} \cdot \nabla_z w'$$

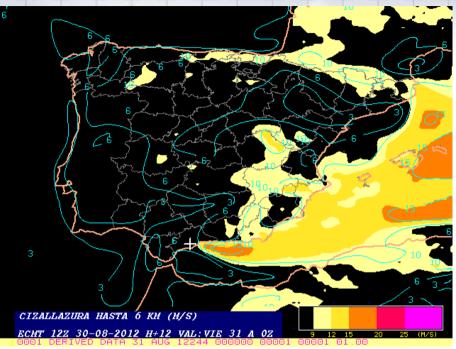
 y las organiza: Se crean perturbaciones negativas y positivas de presión a ambos lados de la corriente ascendente en la dirección del vector cizalladura, negativas en el lado hacia donde se dirige el vector cizalladura, impulsando ascendencias, y positiva en el lado contrario impulsando las descendencias.

Efectos de la tormenta en Pulpí (Almería) 30-31 de AFMET e Meteorología agosto de 2012 FOTO SIGUIENTE TO ITERIOR 21/11/2015









Izquierda: entorno favorable a la convección; Derecha: cizalladura vertical del viento en los primeros 6 km. Ambos sobre datos previstos por el modelo IFS del ECMWF para el día 31 a 00 UTC.

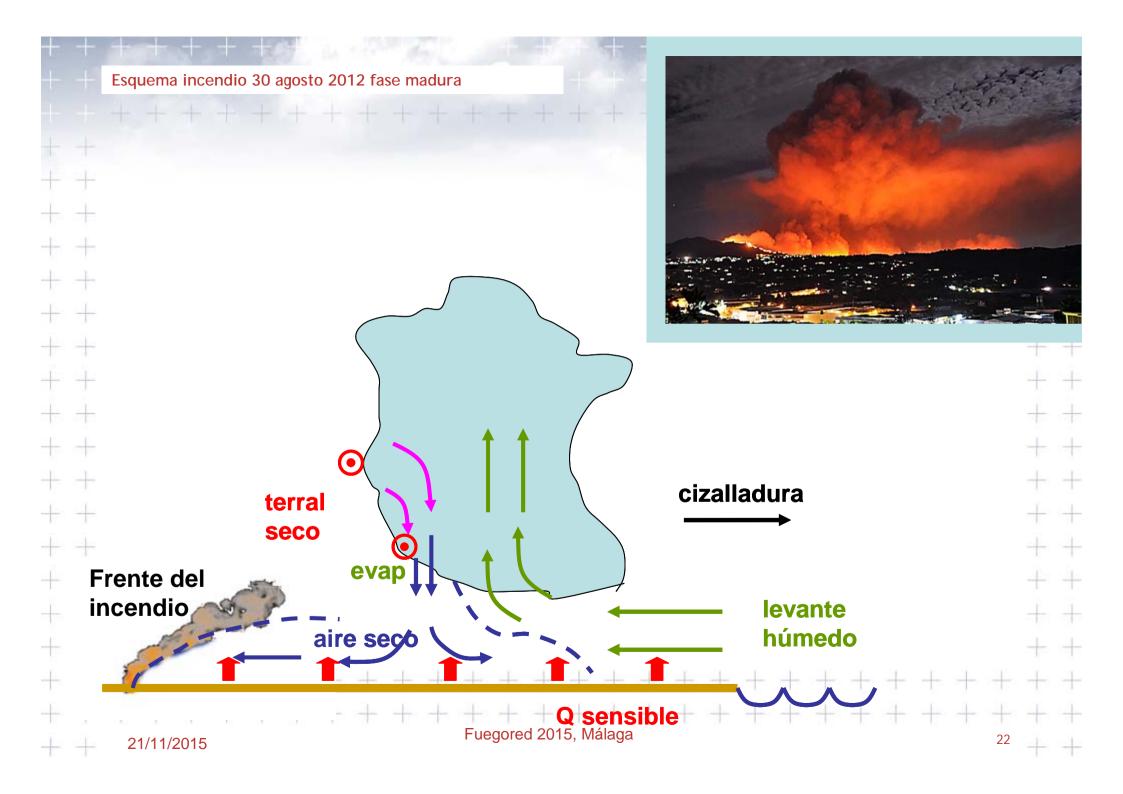
El ambiente no era propicio para disparar la convección a las 00 UTC en la provincia de Málaga, pero el incendio + la entrada de aire húmedo con el levante contribuyeron a crear el pirocúmulo















- El pirocúmulo era un producto del incendio pero a su vez mantenía el flujo marítimo de levante, lo hacía ascender, lo resecaba en la corriente descendente, y alimentaba el incendio. Todo esto gracias a la organización de las corrientes verticales en el pirocúmulo, efecto a su vez de la cizalladura vertical del viento.
- Por tanto parece que la cizalladura del viento que es un factor importantísimo en la organización de la convección haciéndola más estacionaria y severa, puede ser también un factor importante en la organización y duración de los incendios







Parte II

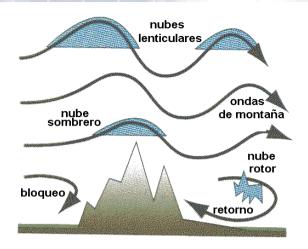
Fenómenos meteorológicos que pueden afectar a las aeronaves contra incendios

Fenómenos meteorológicos que pueden afectar a las aeronaves contra incendios

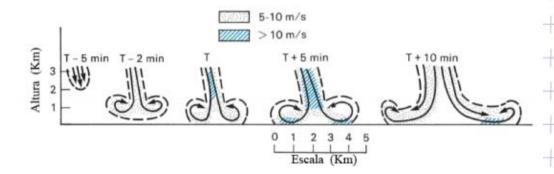


MINISTERIO DE AGRICULTURA, ALIMENTACIÓN Y MEDIO AMBIENTE

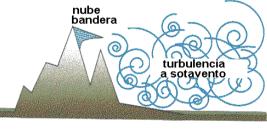




(d) microrreventones

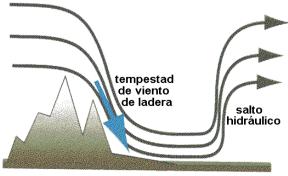


(a)



(b)

(c)





agua "fría"

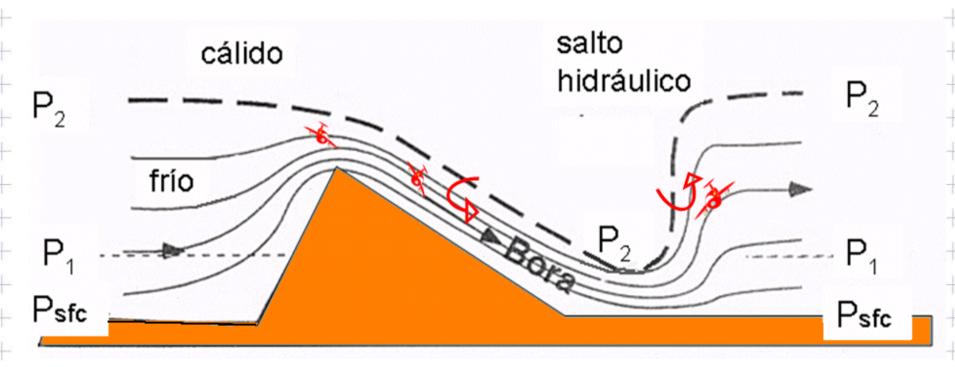
costa tierra cálida

frente brisa





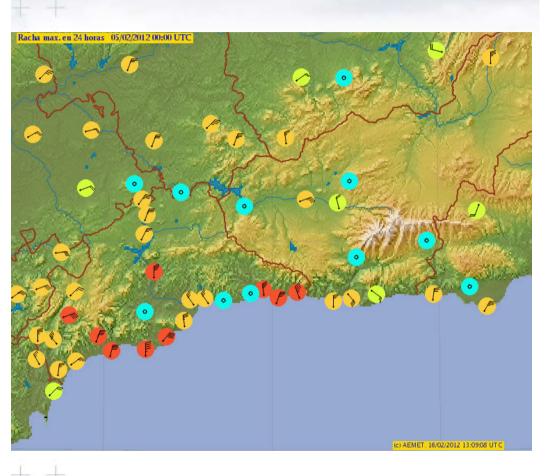
Vientos muy fuertes de ladera y saltos hidráulicos

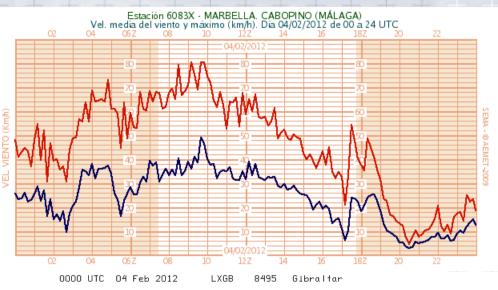


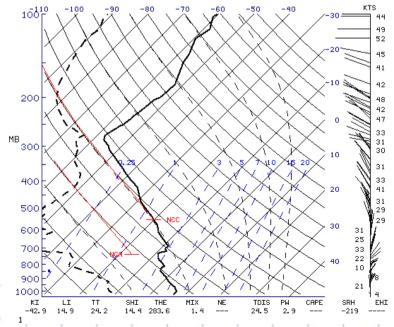
turbulencia severa asociada los vientos intensos; fuerte cizalladura próxima a la superficie; problemas con altímetros sobre las cumbres; turbulencia en el salto hidráulico.





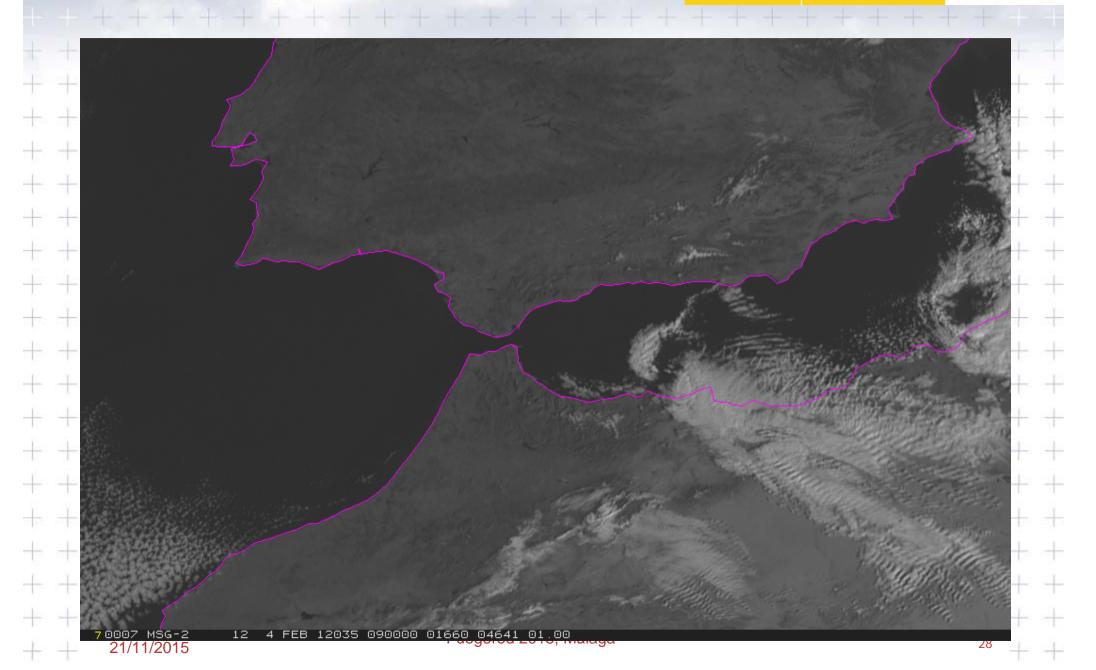




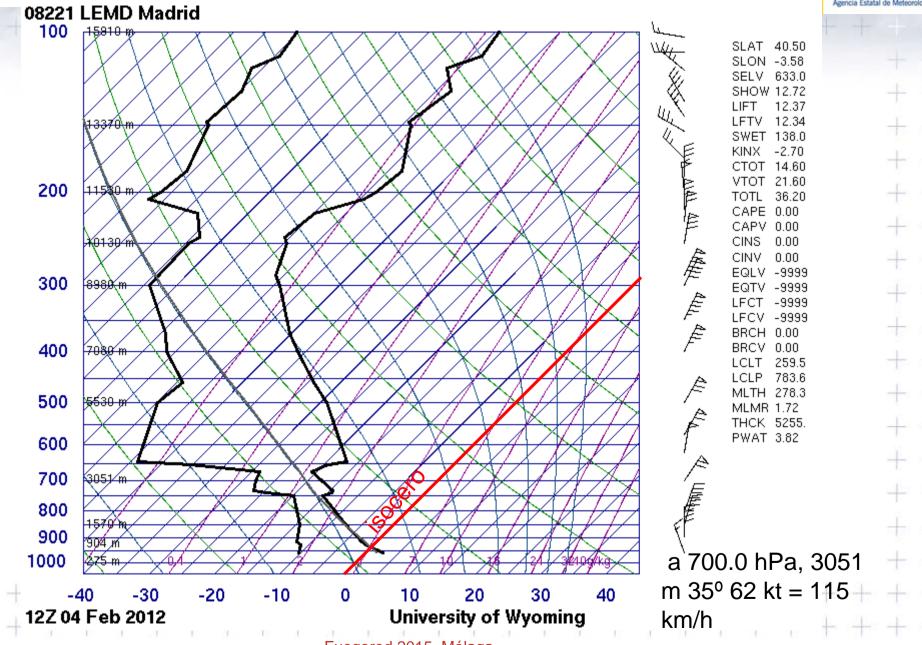




















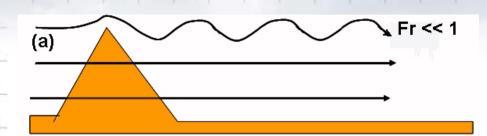


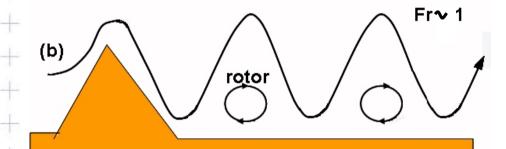


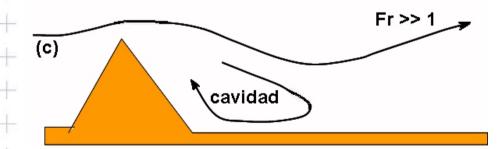


- Se quemaron 900 ha.
- viento muy fuerte
- nubes orográficas encima del incendio,
- Temperaturas < 0°C.
- El agua de los helicópteros caía en copos (no apagaba nada).
- Los focas no podían abrir las compuertas por los mecanismos de seguridad: el agua de las descargas se hubiese helado sobre le fuselaje



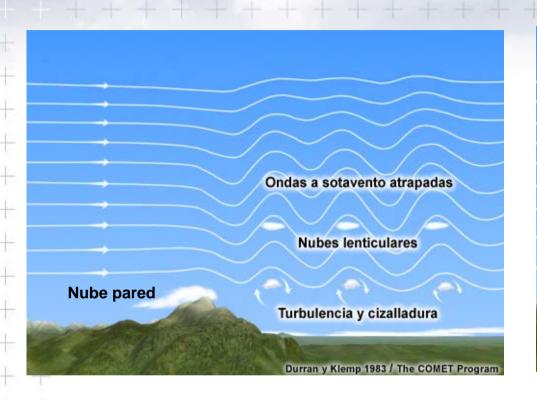


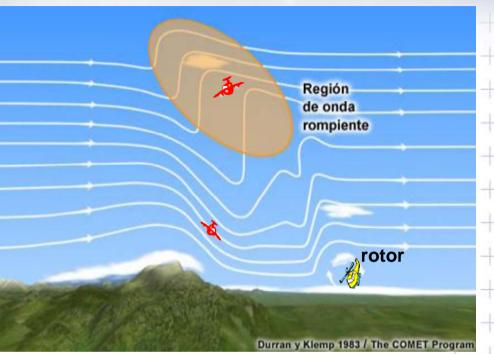




- $\lambda = \frac{2\pi U}{N} \qquad Fr = \frac{\lambda}{2 \cdot W}$
- Las ondas de montaña, dependen de
- *U*, velocidad del viento incidente perpendicular a las montañas
- N, frecuencia de Brunt-Väisälä, también la estabilidad de la masa de aire,
- W, anchura de la montaña
- Al perturbarse el flujo de aire con los obstáculos montañosos, las parcelas de aire se pone a oscilar con la frecuencia de Brunt-Väisälä, N y una longitud de onda λ.
- Cuanto más fuerte el viento, y menor la estabilidad, mayores son las longitudes de onda con las que las parcelas de aire oscilan.
- La relación entre esta longitud de onda y la anchura de las montañas W la da el número de Froude, que es fundamental para preveer las características de las ondas.







 Ondas de montaña en situaciones de Fr~1 mostrando nubes lenticulares y nubes rotor; derecha: ruptura de las ondas y señaladas zonas especialmente peligrosas al vuelo. COMET Program









• Daños en Mijas producidos probablemente por un rotor, 26-II-2015. (Foto obtenida de la aplicación SINOBAS; sinobas.aemet.es)



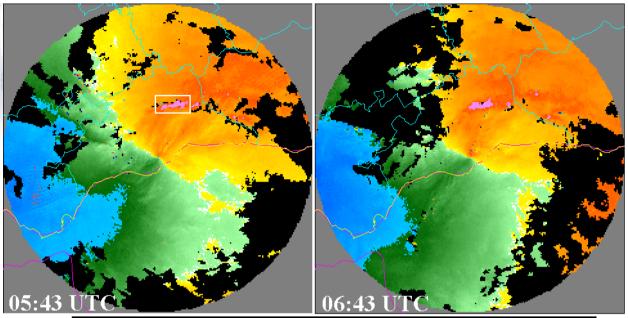


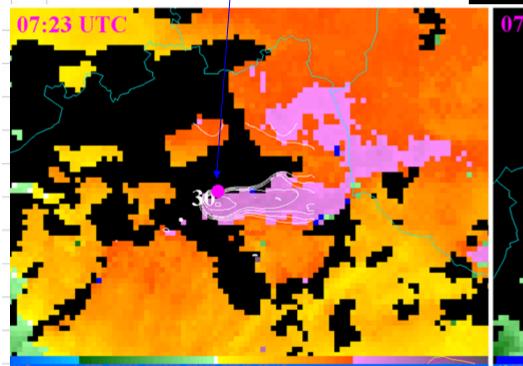


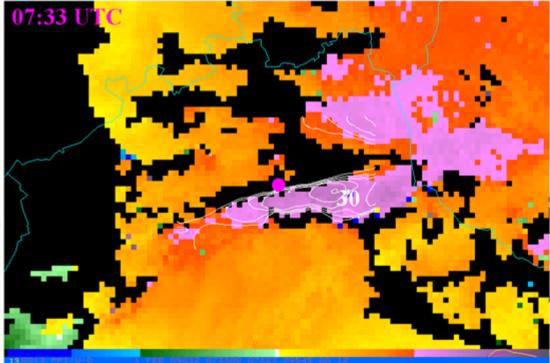
 Volar en las nubes pared, peligro por error de altímetros y, para temperaturas bajas, por engelamiento en el fuselaje

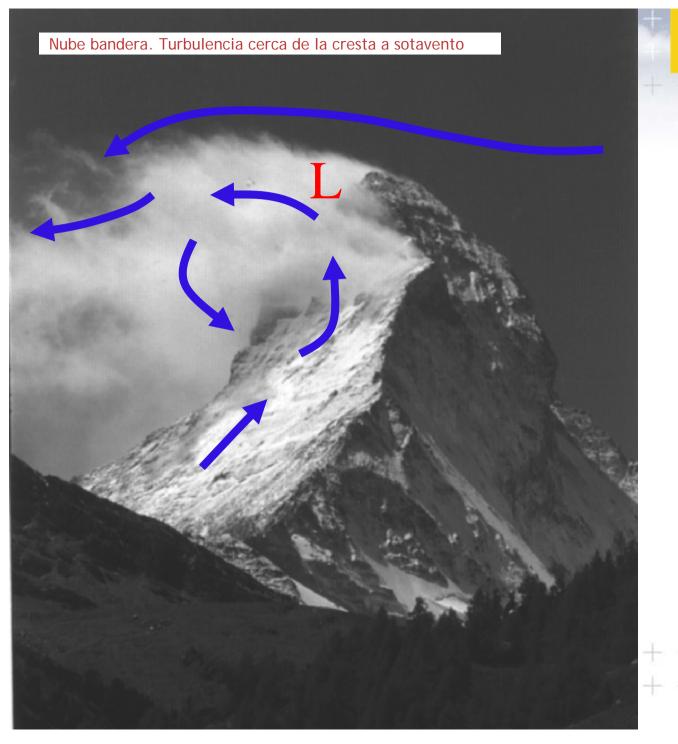


Antequera











MINISTERIO DE AGRICULTURA, ALIMENTACIÓN Y MEDIO AMBIENTE









Es frecuente que los incendios sean provocados por descargas eléctricas asociadas a tormentas, y los efectos de las tormentas en la navegación aérea son importantes. Estos incluyen turbulencia, hidrometeoros (granizo, engelamiento, ...), corrientes descendentes (reventones y frentes de racha) y ascendentes, y rayos.

Además, en las zonas aire claro que rodean las células tormentosas o los yunques, aparentemente seguras para el vuelo, si no pueden evitarse, hay que tomar precauciones, pues los aviones pueden ser afectados por rayos, ondas a sotavento ...

21/11/2015



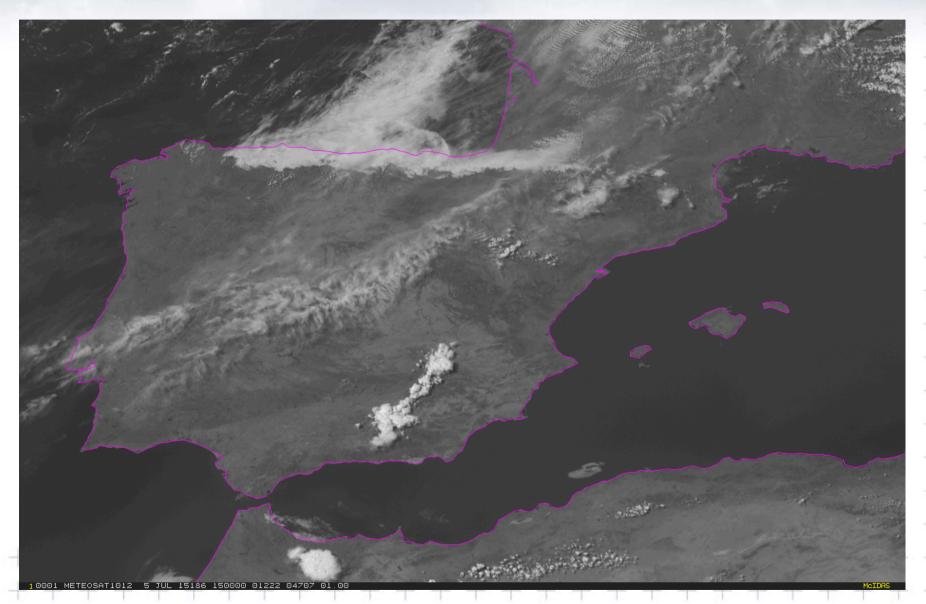
Fue un incendio por rayo, con importantes fenómenos "convectivos", que se volvió a activar por otra tormenta con rayos que obligó a aterrizar los medios aéreos y con los vientos erráticos que origino, desmadró el incendio.

Se quemaron más de 10.000 ha, fue mas grande que el de Barranco Blanco y mas dañino, ya que quemó una zona de alto valor ecológico.



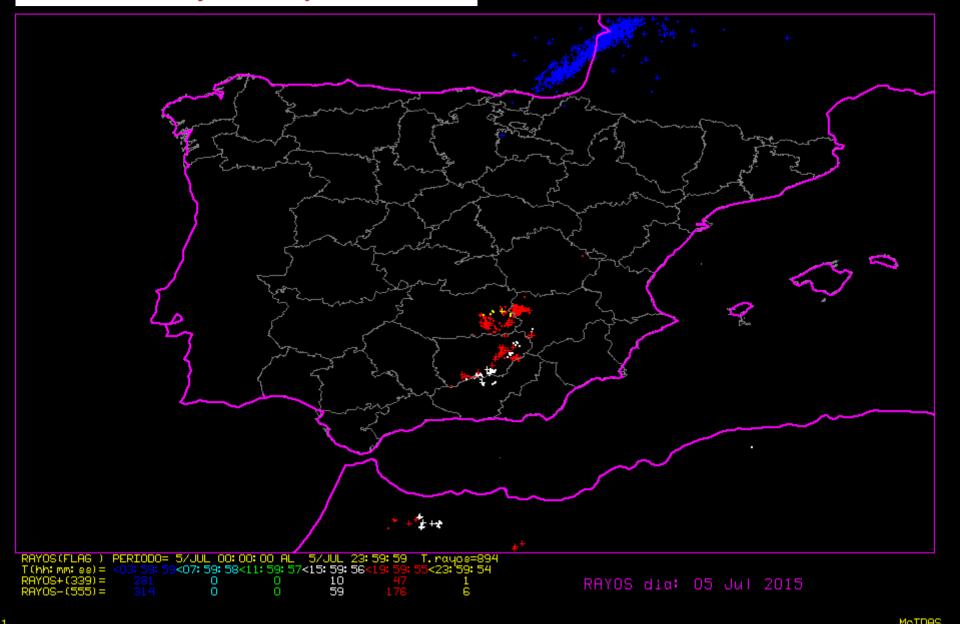








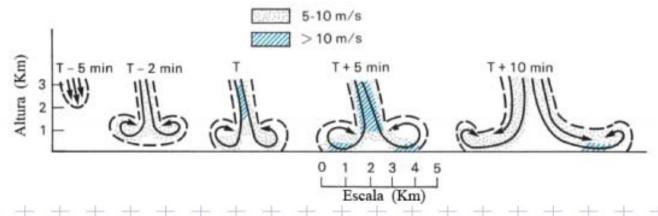
Incendio de Quesada 5 julio 2015: Rayos







 Reventón: fuerte corriente descendente convectiva, originada a menudo en el seno de una nube de tormenta, que ocasiona vientos destructores



Fases de la formación de un reventón (Fuente: Wilson, et al. 1984)



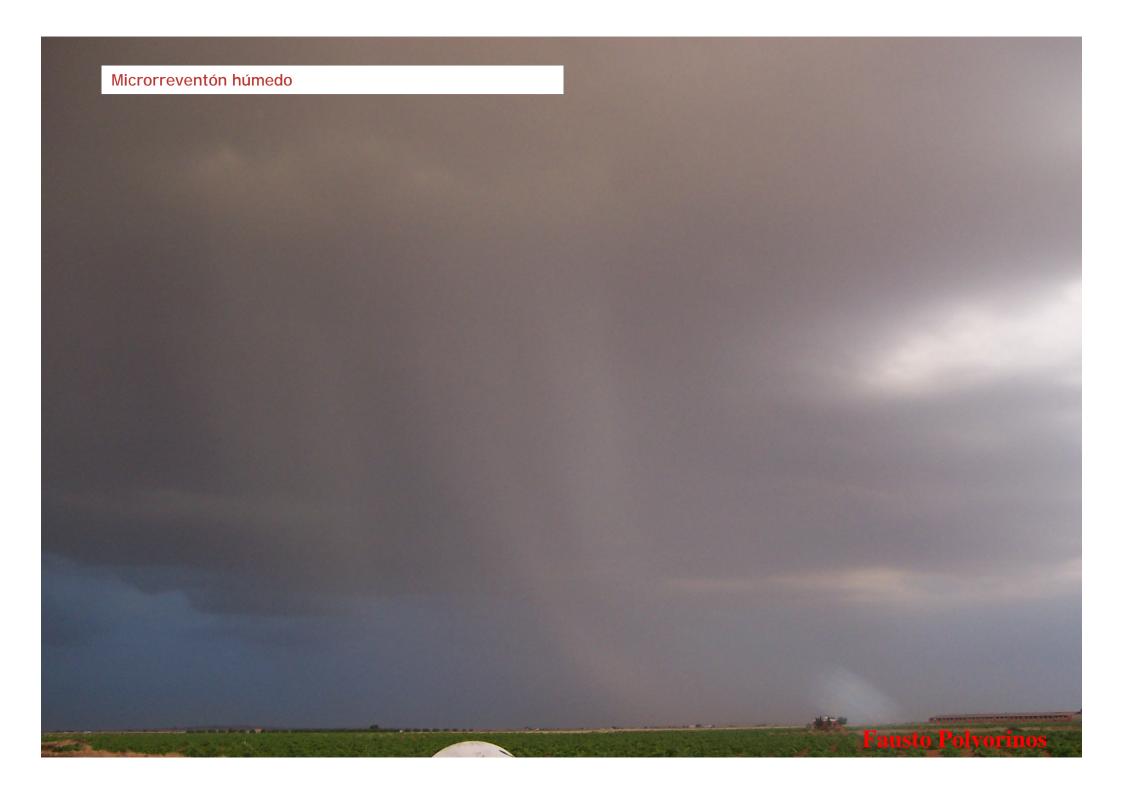




- Reventón: fuerte corriente descendente convectiva, originada a menudo en el seno de una nube de tormenta, que ocasiona vientos destructores.
 - Dimensión horizontal inferior a diez kilómetros,
 - Tiempo de vida 5 30 minutos.
- Microrreventón:
 - dimensión horizontal inferior a cuatro kilómetros.
 - Tiempo de vida < 15 min
 - las proximidades del microrreventón pueden encontrase vientos fuertes (incluso > 50m/s) y rápidos cambios de dirección de 180°
 - En casos extremos se han observado velocidades verticales de casi 10 m/s 100m por encima del suelo
- Los reventones pueden ser húmedos o secos, según que la precipitación asociada llegue o no al suelo.
- Los microrreventones secos son muy peligrosos porque la virga visible, relacionada al proceso de iniciación de un microrreventón, se evapora y se vuelve invisible cuando se aproxima a la superficie. Como la duración del descenso de la corriente es de unos 5 min, puede ser difícil de relacionar una observación de una virga a un microrreventón resultante







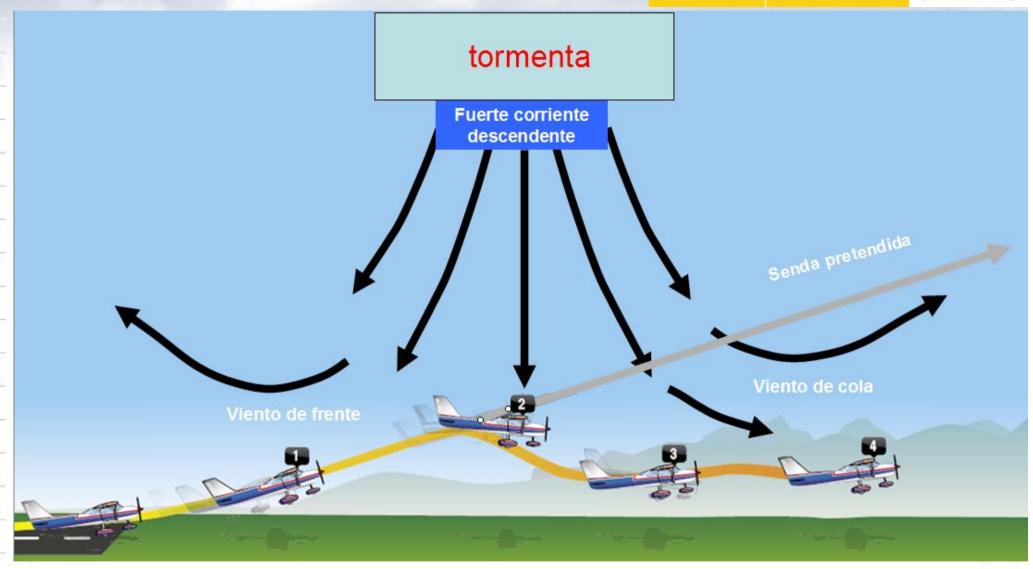


MINISTERIO DE AGRICULTURA, ALIMENTACIÓN Y MEDIO AMBIENTE



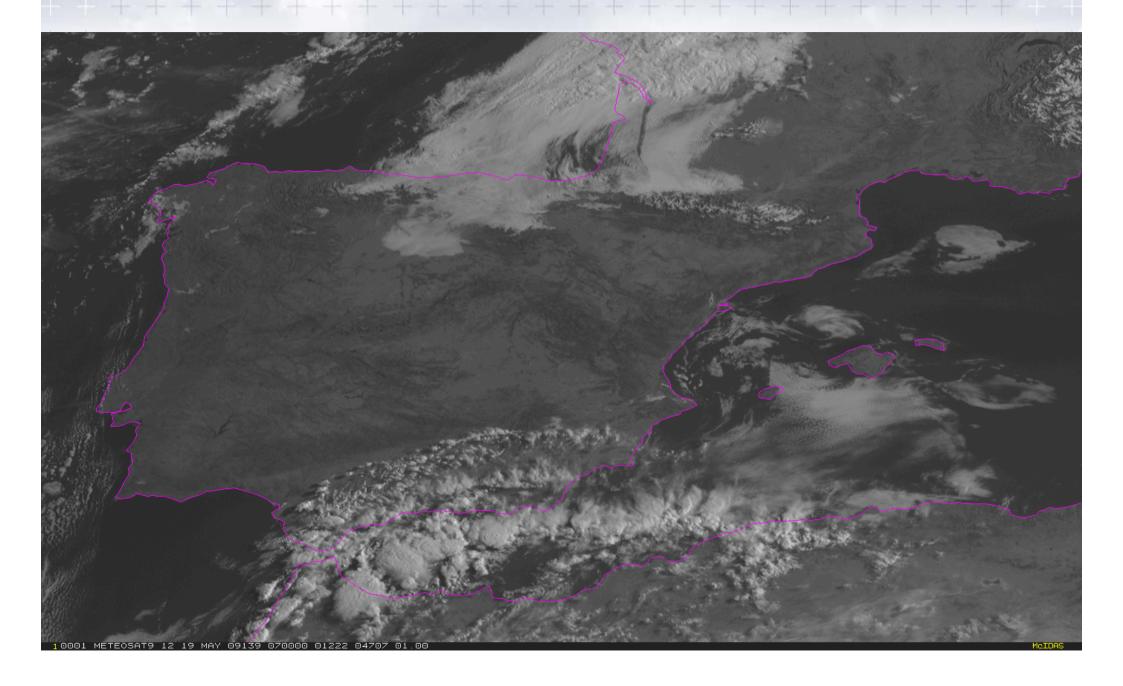


virgas



• Microrreventón: particularmente peligroso por la velocidad vertical descendente y por la cizalladura horizontal del viento para aeronaves en operaciones de aterrizaje y despegue.



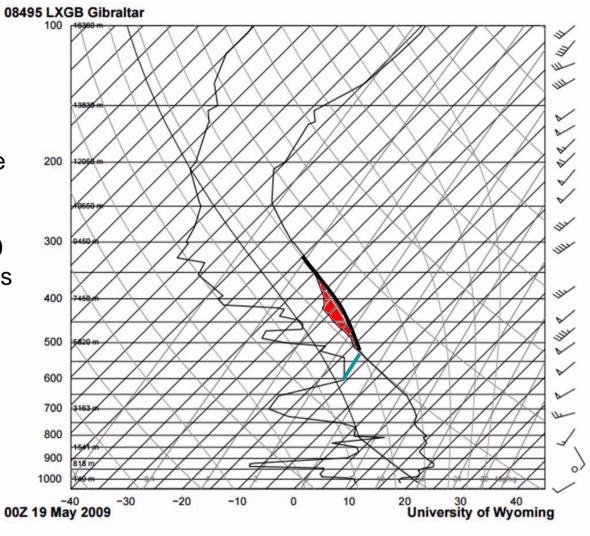




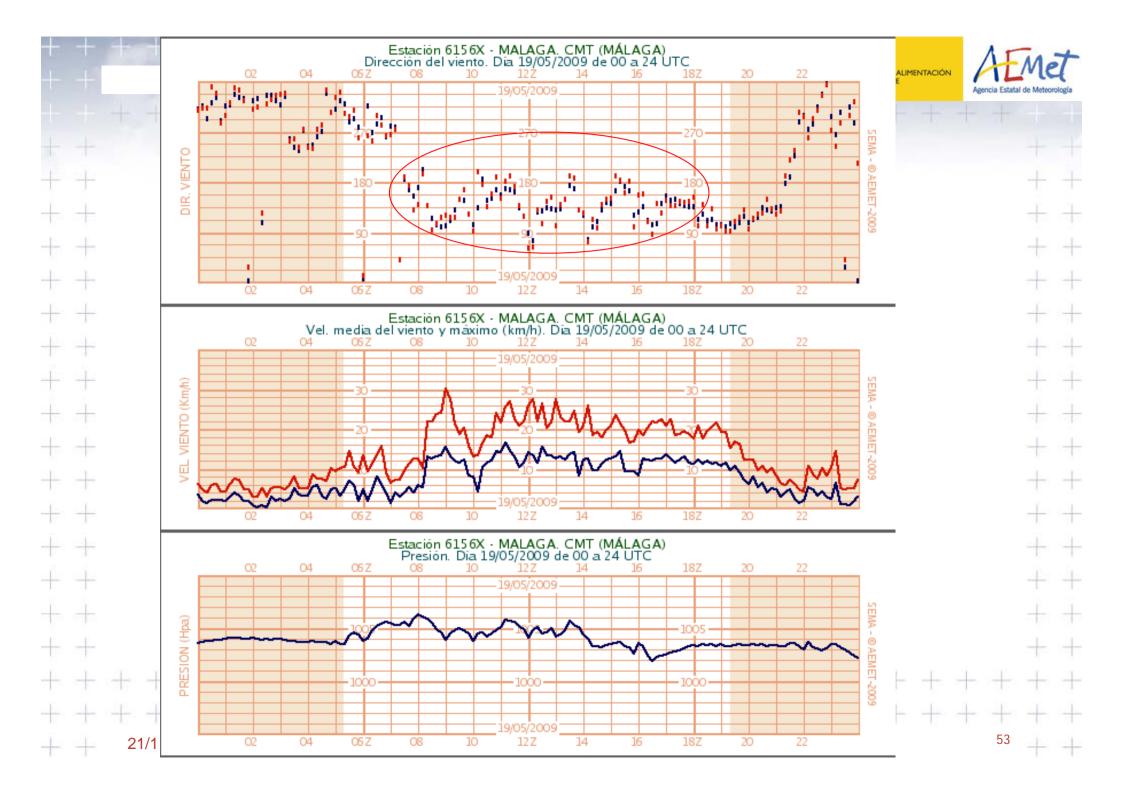
MINISTERIO DE AGRICULTURA, ALIMENTACIÓN Y MEDIO AMBIENTE

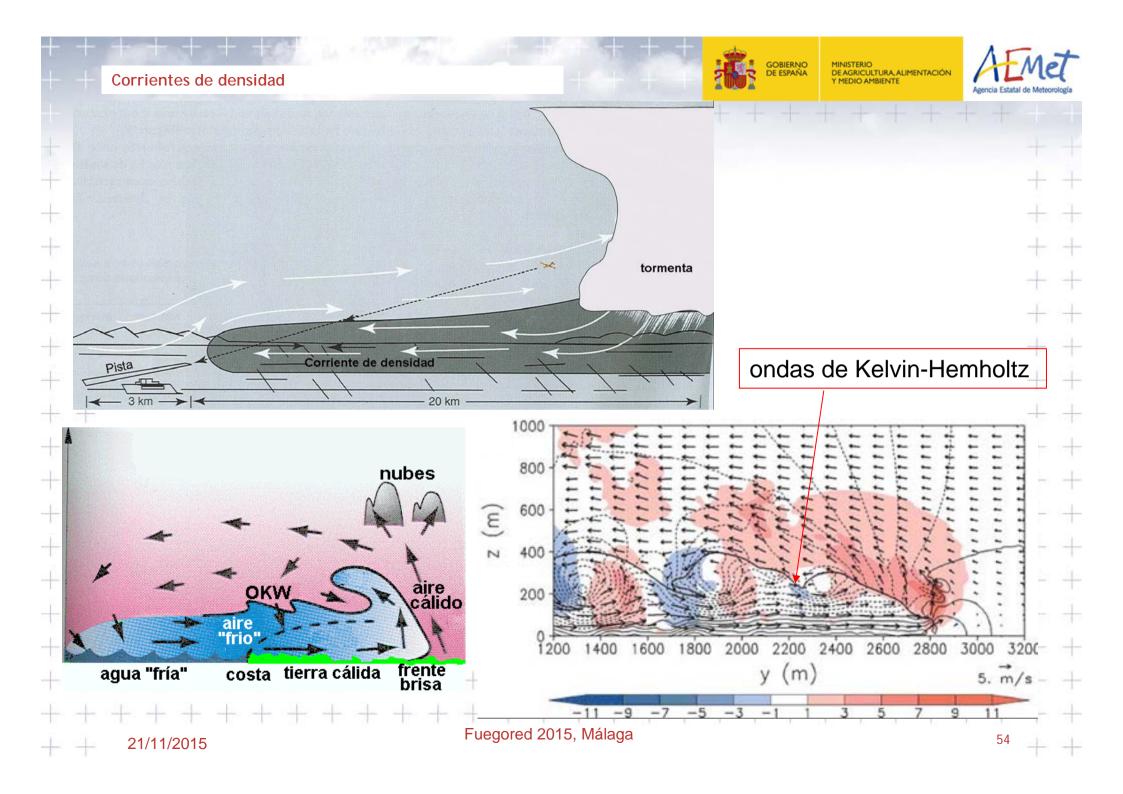


predictor de
reventones
secos: gradiente
vertical de
temperatura
entre 500 y 700
hPa. Siendo más
probable que
ocurran cuando
sea > 8° C/km.



$$-\frac{T_{500} - T_{700}}{Z_{500} - Z_{700}} = -\frac{-15.7 - 7.2}{5.820 - 3.163} = 8.6^{\circ} C / km$$







Fin