

RECOMENDACIÓN UIT-R P.618-6

**DATOS DE PROPAGACIÓN Y MÉTODOS DE PREDICCIÓN NECESARIOS PARA
EL DISEÑO DE SISTEMAS DE TELECOMUNICACIÓN TIERRA-ESPACIO**

(Cuestión UIT-R 206/3)

(1986-1990-1992-1994-1995-1997-1999)

La Asamblea de Radiocomunicaciones de la UIT,

considerando

- a) que para la planificación adecuada de los sistemas de telecomunicación Tierra-espacio es necesario disponer de datos de propagación y técnicas de predicción apropiados;
- b) que se han elaborado métodos que permiten predecir los parámetros de propagación más importantes necesarios para la planificación de sistemas Tierra-espacio;
- c) que, en la medida de lo posible, estos métodos han sido probados haciendo uso de los datos disponibles y han mostrado una precisión que es compatible con la variabilidad natural de los fenómenos de propagación y adecuada para la mayoría de las aplicaciones actuales en la planificación de sistemas,

recomienda

1 que para la planificación de sistemas de radiocomunicaciones Tierra-espacio, se adopten los métodos que figuran en el Anexo 1, para predecir los parámetros de propagación en las respectivas gamas de validez indicadas en el Anexo.

NOTA 1 – En las Recomendaciones UIT-R P.679, UIT-R P.680, UIT-R P.681 y UIT-R P.682 respectivamente, figura información suplementaria relacionada con la planificación de sistemas de radiodifusión por satélite y con los sistemas móvil marítimo, móvil terrestre y móvil aeronáutico por satélite.

ANEXO 1

1 Introducción

Al proyectar los enlaces Tierra-espacio para los sistemas de telecomunicación espacial, deben considerarse diversos efectos. Hay que considerar los efectos de la atmósfera no ionizada en todas las frecuencias, pero sobre todo por encima de aproximadamente 1 GHz y para ángulos de elevación bajos. Estos efectos comprenden:

- a) la absorción por los gases atmosféricos; absorción, dispersión y despolarización por hidrometeoros (gotas de agua y hielo en precipitación, nubes, etc.); y ruido de emisión producido por los medios absorbentes; todos estos efectos son especialmente importantes a frecuencias superiores a unos 10 GHz;
- b) la pérdida de señal como consecuencia de la divergencia del haz de la antena de la estación terrena, debida a la refracción normal en la atmósfera;
- c) la disminución de la ganancia efectiva de la antena, debida a la decorrelación de fase a lo largo de la abertura de antena, causada por irregularidades en la estructura del índice de refracción;
- d) los desvanecimientos relativamente lentos debidos a la curvatura del haz causada por variaciones a gran escala del índice de refracción, desvanecimientos más rápidos (centelleo) y variaciones del ángulo de llegada, debido a variaciones a pequeña escala del índice de refracción;
- e) las posibles limitaciones de anchura de banda debidas a efectos de dispersión múltiple o de propagación por trayectos múltiples, especialmente en sistemas digitales de elevada capacidad;
- f) la atenuación causada por el medio ambiente local de la estación terminal en tierra (edificios, árboles, etc.);

- g) las variaciones a corto plazo de la relación entre las atenuaciones en las frecuencias de los enlaces ascendente y descendente, que pueden afectar la precisión de las medidas contra el desvanecimiento adaptativo;
- h) en el caso de sistemas de satélites no geostacionarios (no OSG), el efecto de la variación del ángulo de elevación con respecto al satélite.

Los efectos ionosféricos (véase la Recomendación UIT-R P.531) pueden ser importantes, sobre todo a frecuencias por debajo de 1 GHz. Por razones de conveniencia, en el Cuadro 1 se presentan los efectos estimados para frecuencias de 0,1; 0,25; 0,5; 1; 3 y 10 GHz para un valor elevado del contenido electrónico total (CET) indicado. Los efectos incluyen:

- j) La rotación de Faraday: una onda polarizada linealmente que se propaga a través de la ionosfera experimenta una rotación progresiva del plano de polarización;
- k) la dispersión, que produce un retardo de tiempo diferencial a lo largo de la anchura de banda de la señal transmitida;
- l) un retardo de propagación excesivo;
- m) el centelleo ionosférico: la falta de homogeneidad de la densidad de electrones en la ionosfera provocan la concentración o desconcentración refractiva de las ondas radioeléctricas y dan lugar a unas fluctuaciones de amplitud a las que se denomina centelleo. El centelleo ionosférico es máximo cerca del ecuador geomagnético y presenta sus valores más bajos en las regiones de latitud media. Las zonas aurorales son también regiones de gran centelleo. La amplitud de los centelleos fuertes se atiene a una distribución de Rayleigh; los centelleos débiles siguen una distribución casi log-normal. Estas fluctuaciones disminuyen cuando aumenta la frecuencia y dependen de la geometría del trayecto, del emplazamiento, de la estación, del año, de la actividad solar y de la hora local. En el Cuadro 2 se presentan en forma tabulada datos sobre la profundidad del desvanecimiento de las ondas métricas y decimétricas en latitudes medias, en base a los datos de la Recomendación UIT-R P.531.

La fluctuación de amplitud conlleva una fluctuación de fase. La densidad espectral de la fluctuación de fase es proporcional a $1/f^3$, siendo f la frecuencia de Fourier de la fluctuación. Esta característica espectral es similar a la que provoca el centelleo de frecuencia en los osciladores y puede provocar una degradación importante de la calidad de funcionamiento del equipo receptor.

Este Anexo se refiere únicamente a los efectos de la troposfera sobre la señal deseada en relación a la planificación. Los aspectos relativos a la interferencia se consideran en las siguientes Recomendaciones:

- la interferencia entre estaciones terrenas y estaciones terrenales, en la Recomendación UIT-R P.452;
- la interferencia causada a las estaciones espaciales y la provocada por las mismas, en la Recomendación UIT-R P.619;
- la coordinación bidireccional de estaciones terrenas (Recomendación UIT-R P.1412).

Una excepción aparente es la despolarización del trayecto que, aunque interesa únicamente desde el punto de vista de la interferencia (por ejemplo, entre transmisiones de señal con polarización ortogonal), está directamente relacionada con las degradaciones de la propagación de la señal directa copolarizada.

La información se ha estructurado de acuerdo con los parámetros del enlace que deben considerarse en la planificación real de los sistemas y no según los fenómenos físicos que causan los distintos efectos. En la medida de lo posible, se indica un método de predicción sencillo relativo a aplicaciones prácticas, así como a indicaciones sobre su gama de validez. Estos métodos relativamente sencillos proporcionan resultados satisfactorios en la mayoría de las aplicaciones prácticas, a pesar de la gran variación en las condiciones de propagación (de un año a otro y de una ubicación a otra).

Cuando ello ha sido posible, se han verificado los métodos de predicción presentados en este Anexo comparándolos con los datos medidos obtenidos de las bases de datos de la Comisión de Estudio 3 de Radiocomunicaciones (véase la Recomendación UIT-R P.311).

2 Pérdidas de propagación

Las pérdidas de propagación en un trayecto Tierra-espacio con relación a las pérdidas en el espacio libre, son la suma de distintas aportaciones, a saber:

- atenuación debida a los gases atmosféricos;
- atenuación debida a la lluvia, a otras precipitaciones y a las nubes;
- enfoque y desenfoco;
- disminución de la ganancia de antena debida a la incoherencia del frente de onda;
- centelleo y efectos debidos a la propagación por trayectos múltiples;
- atenuación debida a las tormentas de arena y polvo.

CUADRO 1

Efectos ionosféricos estimados* para ángulos de elevación de unos 30° con avance transversal en una sola dirección**
(obtenidos de la Recomendación UIT-R P.531)

Efecto	Dependencia de la frecuencia	0,1 GHz	0,25 GHz	0,5 GHz	1 GHz	3 GHz	10 GHz
Rotación de Faraday	$1/f^2$	30 rotaciones	4,8 rotaciones	1,2 rotaciones	108°	12°	1,1°
Retardo de propagación	$1/f^2$	25 μs	4 μs	1 μs	0,25 μs	0,028 μs	0,0025 μs
Refracción	$1/f^2$	< 1°	< 0,16°	< 2,4'	< 0,6'	< 4,2"	< 0,36"
Variación en la dirección de llegada (valor eficaz)	$1/f^2$	20'	3,2'	48"	12"	1,32"	0,12"
Absorción (auroral y/o casquete polar)	$\approx 1/f^2$	5 dB	0,8 dB	0,2 dB	0,05 dB	6×10^{-3} dB	5×10^{-4} dB
Absorción (latitudes medias)	$1/f^2$	< 1 dB	< 0,16 dB	< 0,04 dB	< 0,01 dB	< 0,001 dB	< 10^{-4} dB
Dispersión	$1/f^3$	0,4 ps/Hz	0,026 ps/Hz	0,0032 ps/Hz	0,0004 ps/Hz	$1,5 \times 10^{-5}$ ps/Hz	4×10^{-7} ps/Hz
Centelleo ⁽¹⁾	Véase la Rec. UIT-R P.531	Véase la Rec. UIT-R P.531	Véase la Rec. UIT-R P.531	Véase la Rec. UIT-R P.531	>20 dB cresta a cresta	\approx 10 dB cresta a cresta	\approx 4 dB cresta a cresta

* Esta estimación se basa en un CET de 10^{18} electrones/m², un valor elevado del CET existente a bajas latitudes durante las horas del día con gran actividad solar.

** Los efectos ionosféricos por encima de 10 GHz son despreciables.

⁽¹⁾ Valores observados cerca del ecuador geomagnético durante las primeras horas de la noche (hora local) en el equinoccio con gran número de manchas solares.

CUADRO 2

Distribución de las profundidades de desvanecimiento a latitudes medias debidas al centelleo ionosférico (dB)

Porcentaje de tiempo (%)	Frecuencia (GHz)			
	0,1	0,2	0,5	1
1,0	5,9	1,5	0,2	0,1
0,5	9,3	2,3	0,4	0,1
0,2	16,6	4,2	0,7	0,2
0,1	25,0	6,2	1,0	0,3

Cada una de estas aportaciones tiene sus propias características en función de la frecuencia, la ubicación geográfica y el ángulo de elevación. En general, para ángulos de elevación por encima de 10°, únicamente la atenuación gaseosa, la atenuación debida a la lluvia y las nubes y posiblemente el centelleo tendrá importancia, dependiendo de las condiciones de propagación. En el caso de sistemas no OSG, la variación del ángulo de elevación deberá incluirse en los cálculos, como se indica en el § 8.

(En ciertas zonas climáticas las acumulaciones de nieve y hielo en la superficie de los reflectores y alimentadores de las antenas pueden producir periodos prolongados de atenuación severa, que podrían predominar incluso respecto de la distribución acumulativa anual de la atenuación.)

2.1 Atenuación debida a los gases atmosféricos

La atenuación debida a los gases atmosféricos, que es enteramente causada por la absorción, depende principalmente de la frecuencia, del ángulo de elevación, de la altura sobre el nivel del mar y de la densidad de vapor de agua (humedad absoluta). A frecuencias por debajo de 10 GHz, normalmente puede ignorarse. Su importancia aumenta con la frecuencia por encima de 10 GHz, especialmente para ángulos de elevación bajos. Este efecto se examina en detalle en la Recomendación UIT-R P.676.

2.1.1 Procedimiento para calcular la atenuación gaseosa

El método que se describe a continuación debería utilizarse para calcular la pérdida debida a la absorción gaseosa mediana prevista para un valor dado de densidad de vapor de agua en la superficie, ρ_w , para frecuencias de hasta 350 GHz (excluida la banda 57-63 GHz, para la que puede obtenerse información en la Recomendación UIT-R P.676).

Los parámetros requeridos para el método son:

f : frecuencia (GHz)

θ : ángulo de elevación del trayecto (grados)

h_s : altura (km) del terminal terreno sobre el nivel medio del mar; si se desconoce, un valor de $h_s = 0$ dará resultados relativamente prudentes

ρ_w : densidad de vapor de agua (g/m^3) en la superficie (es decir, a la altura h_s) para la ubicación de interés.

En general, el valor medio o mediano de ρ_w para un mes o un año es el dato de base del modelo. Pueden obtenerse valores medianos representativos en la Recomendación UIT-R P.836. Se dispone también de datos de algunos servicios meteorológicos nacionales. Como el modelo supone un perfil de altura promediado para la densidad de vapor de agua, la aplicación del procedimiento de cálculo para periodos inferiores a un mes puede introducir inexactitudes y, por consiguiente, no se recomienda.

Paso 1: Calcular las atenuaciones específicas en la superficie para el aire seco, γ_o , y el vapor de agua, γ_w , a la frecuencia f y para la densidad de vapor de agua, ρ_w , como se indica en la Recomendación UIT-R P.676.

Paso 2: Calcular las alturas equivalentes del aire seco, h_o , y del vapor de agua, h_w , como se indica en la Recomendación UIT-R P.676.

Paso 3: Calcular la atenuación gaseosa total, A_g , en un trayecto oblicuo a través de la atmósfera.

– Para ángulos de elevación $\theta > 10^\circ$:

$$A_g = \frac{\gamma_o h_o e^{-h_s/h_o} + \gamma_w h_w}{\text{sen } \theta} \quad \text{dB} \quad (1)$$

– Para $\theta \leq 10^\circ$:

$$A_g = \frac{\gamma_o h_o e^{-h_s/h_o}}{g(h_o)} + \frac{\gamma_w h_w}{g(h_w)} \quad \text{dB} \quad (2)$$

con:

$$g(h) = 0,661 x + 0,339 \sqrt{x^2 + 5,5 (h/R_e)} \quad (3a)$$

$$x = \sqrt{\text{sen}^2 \theta + 2(h_s/R_e)} \quad (3b)$$

donde h ha de ser sustituida por h_o o h_w según corresponda.

En este método de predicción, R_e es el radio ficticio de la Tierra para tener en cuenta la refracción (véase la Recomendación UIT-R P.834). Normalmente, conviene utilizar un valor de $R_e = 8\,500$ km para $h_s \leq 1$ km (para $h_s > 1$ km, véase la Recomendación UIT-R P.676).

Las ecuaciones (2) a (3b) son fórmulas obtenidas mediante las ecuaciones (28) a (35c) de la Recomendación UIT-R P.676 basadas en las siguientes aproximaciones:

$$\cos \theta \approx 1; \quad \text{sen}^3 \theta \ll \text{sen } \theta; \quad h_s^2/R_e^2 \ll 4 h_s/R_e$$

Obsérvese que $x = \text{sen } \theta$ para $h_s = 0$.

2.1.2 Variabilidad de la atenuación gaseosa

En una determinada frecuencia, la contribución del oxígeno a la absorción atmosférica es relativamente constante. Sin embargo, tanto la densidad de vapor de agua como su perfil vertical son muy variables, por lo que es difícil calcular estadísticas acumulativas precisas de la atenuación gaseosa. Pueden obtenerse distribuciones aproximadas con el método del § 2.1.1, a base de estadísticas de la densidad del vapor de agua en la superficie y de datos sobre la temperatura correspondiente en la superficie. Normalmente, la máxima atenuación gaseosa se produce en la estación de mayores lluvias (véase la Recomendación UIT-R P.836).

Los mapas que muestran la variación estacional de la humedad absoluta a nivel del terreno aparecen en la Recomendación UIT-R P.836. Esos mapas también pueden utilizarse para determinar la variación estacional de la atenuación en condiciones de cielo despejado.

En algunos sistemas, son importantes las variaciones de la atenuación atmosférica rebasada durante un porcentaje de tiempo prolongado (en ausencia de lluvias). Un estudio de las variaciones de nivel del ruido celeste a 11,4 GHz realizado en varias localidades europeas mostró que las variaciones estacionales del nivel mediano mensual de la atenuación total no rebasaban el valor de 0,1 dB y que la atenuación total superada durante el 20% del mes más desfavorable estaba entre 0,05 y 0,15 dB superior al valor mediano mensual, según la ubicación. Se piensa que estas atenuaciones se deben principalmente a la absorción del vapor de agua.

2.2 Atenuación producida por las precipitaciones y por las nubes

2.2.1 Predicción de las estadísticas de atenuación para un año medio

El método general para predecir la atenuación debida a la precipitación y a las nubes a lo largo de un trayecto de propagación oblicuo figura en el § 2.2.1.1.

Si se dispone de datos estadísticos fiables sobre la atenuación a largo plazo medidos para un ángulo de elevación y una frecuencia (o frecuencias) distintos de aquellos para los que se necesita hacer una predicción, en muchas ocasiones será preferible convertir dichos datos en otros asociables con el ángulo de elevación y la frecuencia en cuestión y no utilizar el método general. En el § 2.2.1.2 del presente Anexo figura el método de asociación con la frecuencia recomendado.

Los efectos de diversidad de emplazamientos pueden estimarse con el método indicado en el § 2.2.4.

2.2.1.1 Cálculo de las estadísticas de atenuación a largo plazo debida a la lluvia, a partir de la intensidad de lluvia caída en un punto

El método que sigue proporciona estimaciones a largo plazo de las estadísticas que facilitan la atenuación debida a la lluvia sobre trayectos oblicuos en un determinado punto para frecuencias de hasta 55 GHz. Se precisan conocer los parámetros siguientes:

$R_{0,01}$: intensidad de la lluvia en el punto de que se trate, para el 0,01% de un año medio (mm/h)

h_s : altura de la estación terrena sobre el nivel medio del mar (km)

θ : ángulo de elevación (grados)

φ : latitud de la estación terrena (grados)

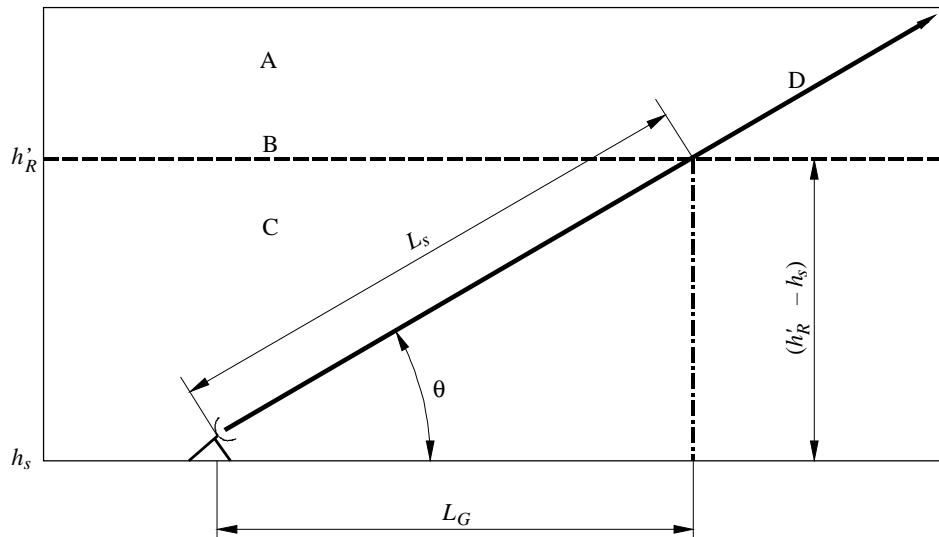
f : frecuencia (GHz).

R_e : radio efectivo de la Tierra (8500 km).

La configuración geométrica se muestra en la Fig. 1.

FIGURA 1

Representación esquemática de un trayecto Tierra-espacio con indicación de los parámetros que se utilizarán en el proceso de predicción de la atenuación



- A: Precipitación helada
- B: Altura de la lluvia
- C: Precipitación líquida
- D: Trayecto Tierra-espacio

0618-01

Paso 1: Cálculo de la altura de lluvia, h'_R , que es equivalente a la altura media, h_0 , indicada en la Recomendación UIT-R P.839:

Paso 2: Para $\theta \geq 5^\circ$, se calcula la longitud del trayecto oblicuo, L_s , en el espacio correspondiente a la altura de la lluvia mediante la fórmula:

$$L_s = \frac{(h'_R - h_s)}{\text{sen } \theta} \quad \text{km} \quad (4)$$

Para $\theta < 5^\circ$ se utiliza la fórmula siguiente:

$$L_s = \frac{2(h'_R - h_s)}{\left(\text{sen}^2 \theta + \frac{2(h'_R - h_s)}{R_e} \right)^{1/2} + \text{sen } \theta} \quad \text{km} \quad (5)$$

Paso 3: Se determina la proyección horizontal, L_G , de la longitud del trayecto oblicuo aplicando la siguiente ecuación:

$$L_G = L_s \cos \theta \quad \text{km} \quad (6)$$

Paso 4: Se obtiene la intensidad de lluvia, $R_{0,01}$, rebasada durante el 0,01% de un año medio (con un tiempo de integración de 1 min). Si no pueden obtenerse datos estadísticos a largo plazo a partir de fuentes locales de información, puede hacerse una estimación utilizando los mapas de intensidad de lluvia (pluviométricos) que aparecen en la Recomendación UIT-R P.837.

Paso 5: Se halla la atenuación específica, γ_R , utilizando los coeficientes dependientes de la frecuencia que aparecen en la Recomendación UIT-R P.838 y el índice de intensidad de lluvia, $R_{0,01}$, determinado según el Paso 4, aplicando la expresión:

$$\gamma_R = k (R_{0,01})^\alpha \quad \text{dB/km} \quad (7)$$

Paso 6: Se calcula el factor de reducción horizontal, $r_{0,01}$, para el 0,01% del tiempo:

$$r_{0,01} = \frac{1}{1 + 0,78 \sqrt{\frac{L_G \gamma_R}{f}} - 0,38 (1 - e^{-2L_G})} \quad (8)$$

Paso 7: Se calcula el factor de ajuste vertical, $v_{0,01}$, para 0,01% del tiempo:

$$\zeta = \text{tg}^{-1} \left(\frac{h'_R - h_s}{L_G r_{0,01}} \right) \quad \text{grados}$$

Para $\zeta > \theta$,

$$L_R = \frac{L_G r_{0,01}}{\cos \theta} \quad \text{km}$$

De otro modo,

$$L_R = \frac{(h'_R - h_s)}{\text{sen } \theta} \quad \text{km}$$

Si $|\varphi| < 36^\circ$,

$$\chi = 36 - |\varphi| \quad \text{grados}$$

De otro modo,

$$\chi = 0 \quad \text{grados}$$

$$v_{0,01} = \frac{1}{1 + \sqrt{\text{sen } \theta} \left(31 (1 - e^{-(\theta/(1+\chi))}) \sqrt{\frac{L_R \gamma_R}{f^2}} - 0,45 \right)}$$

Paso 8: La longitud de trayecto efectiva es:

$$L_E = L_R v_{0,01} \quad \text{km} \quad (9)$$

Paso 9: La atenuación de rebasamiento prevista para el 0,01% de un año medio $A_{0,01}$ se obtiene mediante:

$$A_{0,01} = \gamma_R L_E \quad \text{dB} \quad (10)$$

Paso 10: La atenuación de rebasamiento estimada para otros porcentajes de un año medio, en el margen del 0,001% al 5%, se determina a partir de la atenuación de rebasamiento para el 0,01% de un año medio:

Si $p \geq 1\%$ o $|\varphi| \geq 36^\circ$: $\beta = 0$

Si $p < 1\%$ y $|\varphi| < 36^\circ$ y $\theta \geq 25^\circ$: $\beta = -0,005(|\varphi| - 36)$

De otro modo: $\beta = -0,005(|\varphi| - 36) + 1,8 - 4,25 \text{ sen } \theta$

$$A_p = A_{0,01} \left(\frac{p}{0,01} \right)^{-(0,655 + 0,033 \ln(p) - 0,045 \ln(A_{0,01}) - \beta(1-p) \text{sen } \theta)} \quad \text{dB} \quad (11)$$

Este método proporciona una estimación de las estadísticas a largo plazo de la atenuación debida a la lluvia. Si se comparan los datos obtenidos con los datos previstos, habrá de tenerse en cuenta la importante variación anual que registran las estadísticas de intensidad de lluvia (véase la Recomendación UIT-R P.678).

2.2.1.2 Influencias de la frecuencia y la polarización en las estadísticas de atenuación con la lluvia a largo plazo

Puede utilizarse el método del § 2.2.1.1 para averiguar cómo influyen la polarización y las frecuencias, sobre las estadísticas. Se constituye, por tanto, en una herramienta para establecer la variación de la atenuación con estos parámetros.

Cuando se dispone de datos fiables de atenuación medida a una sola frecuencia, puede aplicarse la siguiente fórmula empírica, que expresa la variación de la atenuación con la frecuencia en el mismo trayecto; esta fórmula proporciona una relación de atenuaciones en función directa de la frecuencia y es aplicable en el margen de 7 a 55 GHz:

$$A_2 = A_1 \left(\varphi_2 / \varphi_1 \right)^{1 - H(\varphi_1, \varphi_2, A_1)} \quad (12)$$

donde:

$$\varphi(f) = \frac{f^2}{1 + 10^{-4}f^2} \quad (13a)$$

$$H(\varphi_1, \varphi_2, A_1) = 1,12 \times 10^{-3}(\varphi_2 / \varphi_1)^{0,5} (\varphi_1 A_1)^{0,55} \quad (13b)$$

A_1 y A_2 son valores equiprobables de la atenuación suplementaria debida a la lluvia en las frecuencias f_1 y f_2 (GHz), respectivamente.

La utilización de este método que utiliza datos de atenuación medida, es preferible siempre que se disponga de ellos, a los métodos de predicción a partir de los datos de lluvia.

Cuando se busque la variación con la polarización, lo más adecuado será utilizar los parámetros k y α de la Recomendación UIT-R P.838. Estos parámetros también proporcionan el influjo radiometeorológico para los estudios de variación con la frecuencia.

2.2.2 Variaciones estacionales – mes más desfavorable

La planificación de los sistemas requiere a menudo conocer el valor de la atenuación rebasado durante un porcentaje de tiempo, p_w , del mes más desfavorable. Para estimar dicho valor se utiliza el siguiente procedimiento.

Paso 1: Se obtiene el porcentaje de tiempo anual, p , correspondiente al porcentaje de tiempo del mes más desfavorable deseado, p_w , utilizando la ecuación indicada en la Recomendación UIT-R P.841 y aplicando los ajustes necesarios a p .

Paso 2: Para el trayecto en cuestión se obtiene la atenuación, A (dB), superada para el porcentaje de tiempo anual, p , resultante del método del § 2.2.1.1, o de las estadísticas de atenuación medidas o determinadas mediante proporcionalidad de frecuencia. Este valor de A es la atenuación estimada para el porcentaje p_w del mes más desfavorable.

En la Recomendación UIT-R P.678 se representan las curvas de variación de los valores del mes más desfavorable con respecto a su valor medio.

2.2.3 Variabilidad de las estadísticas en el espacio y en el tiempo

Las distribuciones de la atenuación por precipitación medidas en el mismo trayecto y a la misma frecuencia y polarización pueden presentar notables variaciones de un año a otro. En el intervalo entre el 0,001% y el 0,1% del año se observa que los valores de atenuación para un nivel de probabilidad determinado pueden variar más de un 20% de su valor eficaz. Cuando se utilizan los modelos para la proporcionalidad o la predicción de la atenuación indicados en el § 2.2.1 para relacionar las observaciones en una ubicación, a fin de estimar las características de otro trayecto en la misma ubicación, las variaciones pueden aumentar más del 25% del valor eficaz.

2.2.4 Diversidad de emplazamientos

Las células de lluvia intensa que provocan valores elevados de la atenuación en un enlace Tierra-espacio presentan a menudo dimensiones horizontales de sólo unos pocos kilómetros. Los sistemas por diversidad capaces de efectuar un reencaminamiento del tráfico a estaciones terrenas alternativas, o con acceso a un satélite con recursos adicionales disponibles a bordo para realizar una atribución temporal, pueden mejorar de manera considerable la fiabilidad del sistema.

Existen dos conceptos para caracterizar el comportamiento de la diversidad: el factor de mejora por diversidad, que se define como la relación entre el porcentaje de tiempo utilizando un solo emplazamiento y el porcentaje de tiempo utilizando diversidad, en que se recibe un mismo nivel de atenuación, y la ganancia por diversidad, que es la diferencia (dB) entre los valores de atenuación en el caso de un solo emplazamiento y en el caso de diversidad, para un mismo porcentaje de tiempo. Ambos parámetros son importantes dependiendo del método de diseño del sistema, y a continuación se indican procedimientos de predicción para los mismos.

Estos procedimientos se han comprobado para frecuencias comprendidas entre 10 y 30 GHz, que es la gama de frecuencias recomendada para su aplicación. Los procedimientos de predicción de diversidad se recomiendan únicamente para porcentajes de tiempo inferiores al 0,1%. En porcentajes de tiempo superiores, el índice de pluviosidad normalmente toma un valor reducido y el comportamiento correspondiente de la diversidad de emplazamientos no es significativo.

2.2.4.1 Factor de mejora por diversidad

El factor de mejora por diversidad, I , viene dado por:

$$I = \frac{p_1}{p_2} = \frac{1}{(1 + \beta^2)} \left(1 + \frac{100 \beta^2}{p_1} \right) \approx 1 + \frac{100 \beta^2}{p_1} \tag{14}$$

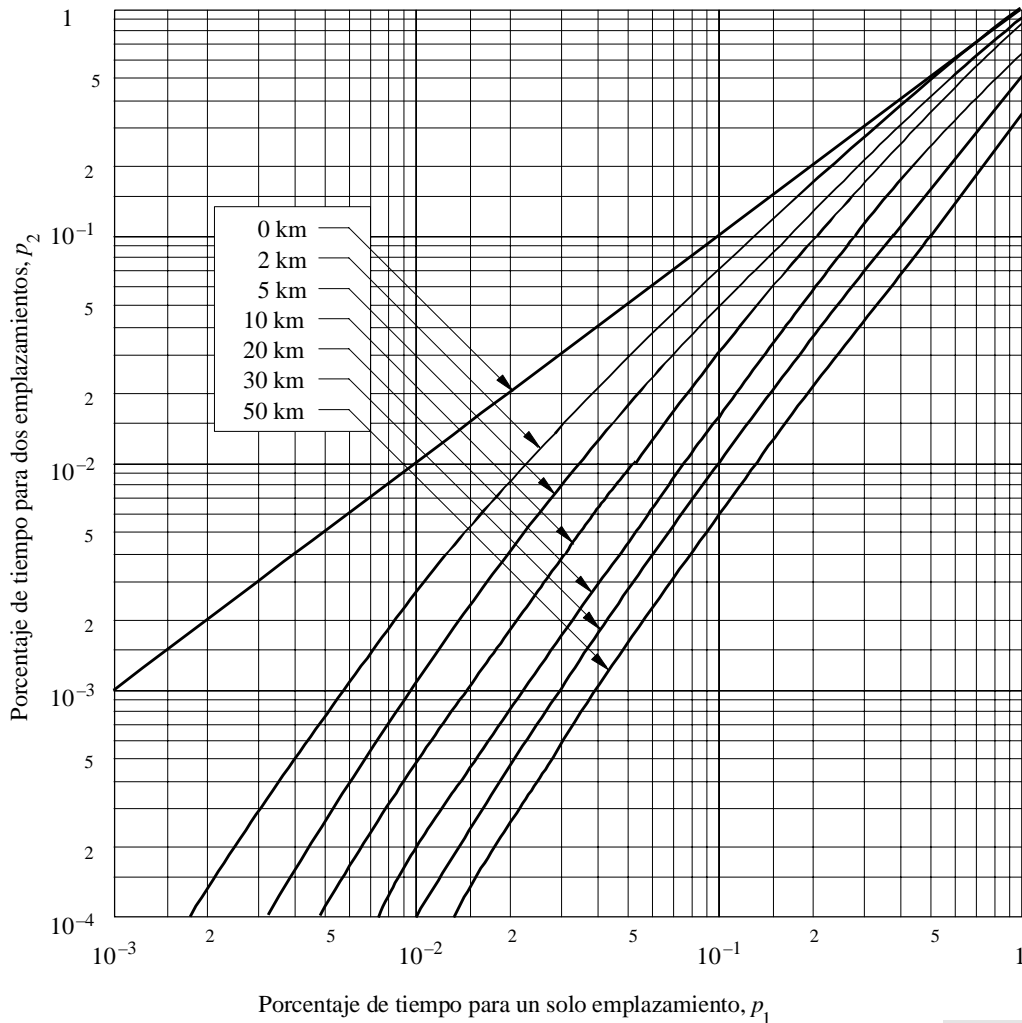
donde p_1 y p_2 son los porcentajes de tiempo sin diversidad y con diversidad de emplazamientos, respectivamente, y β es un parámetro que depende de las características del enlace. La aproximación en la parte derecha de la ecuación (14) puede utilizarse por ser generalmente pequeño el valor de β^2 .

A partir de un gran número de medidas realizadas en la banda de 10 a 20 GHz, y principalmente entre 11 y 13,6 GHz, se constata que el valor de β^2 depende esencialmente de la distancia d entre estaciones, y muy poco del ángulo de elevación y de la frecuencia. Se observa que β^2 puede expresarse mediante la siguiente relación empírica:

$$\beta^2 = 10^{-4} d^{1,33} \tag{15}$$

La Fig. 2 representa p_2 en función de p_1 sobre la base de las ecuaciones (14) y (15).

FIGURA 2
Relación entre los porcentajes de tiempo con y sin diversidad para una misma atenuación (trayectos Tierra-satélite)



2.2.4.2 Ganancia por diversidad

La ganancia por diversidad, G (dB), entre pares de emplazamientos se calcula mediante la expresión empírica indicada a continuación. Los parámetros necesarios para determinar la ganancia por diversidad son los siguientes:

d : separación (km) entre ambos emplazamientos

A : atenuación en el trayecto debida a la lluvia (dB) para emplazamiento único

f : frecuencia (GHz)

θ : ángulo de elevación del trayecto (grados)

ψ : ángulo (grados) formado por el acimut del trayecto de propagación y la línea recta que une los emplazamientos, elegida de tal forma que $\psi \leq 90^\circ$.

Paso 1: Se calcula la ganancia debida a la estación espacial mediante:

$$G_d = a (1 - e^{-bd}) \quad (16)$$

donde:

$$a = 0,78 A - 1,94 (1 - e^{-0,11 A})$$

$$b = 0,59 (1 - e^{-0,1 A})$$

Paso 2: Se calcula la ganancia dependiente de la frecuencia mediante:

$$G_f = e^{-0,025 f} \quad (17)$$

Paso 3: Se calcula el término de la ganancia dependiente del ángulo de elevación mediante:

$$G_\theta = 1 + 0,006 \theta \quad (18)$$

Paso 4: Se calcula el término dependiente de la línea que une los emplazamientos a partir de la expresión:

$$G_\psi = 1 + 0,002 \psi \quad (19)$$

Paso 5: Se calcula la ganancia por diversidad neta como el producto:

$$G = G_d \cdot G_f \cdot G_\theta \cdot G_\psi \quad \text{dB} \quad (20)$$

Cuando se realizaron pruebas para comparar este método con la base de datos de diversidad de emplazamientos de la Comisión de Estudio 3 de Radiocomunicaciones, se observó una media aritmética de 0,14 dB y una desviación típica de 0,96 dB, respectivamente, con un error cuadrático medio de 0,97 dB.

2.2.5 Características de las precipitaciones

2.2.5.1 Duración de los desvanecimientos individuales

La duración de los desvanecimientos debidos a la lluvia que rebasan un nivel de atenuación especificado presentan una distribución aproximadamente log-normal. Los valores medianos de las duraciones son del orden de varios minutos. Para desvanecimientos inferiores a 20 dB no aparece, en la mayoría de las medidas, una dependencia clara de estas distribuciones con la profundidad de desvanecimiento, lo que puede significar que el mayor porcentaje de tiempo total de los desvanecimientos observados para niveles de desvanecimientos inferiores o para frecuencias superiores, se compone de un número mayor de desvanecimientos individuales aproximadamente con la misma distribución de duraciones. Para duraciones del desvanecimiento inferiores a unos treinta segundos, aparecen diferencias notables con respecto a la distribución log-normal. Las duraciones del desvanecimiento para un nivel del desvanecimiento especificado tienden a aumentar a medida que disminuye el ángulo de elevación.

La planificación de las conexiones de la red digital de servicios integrados (RDSI) a través de satélites requiere datos sobre la contribución de los fenómenos de atenuación de duración inferior a 10 s al tiempo total del desvanecimiento. Esta información es especialmente importante para los niveles de atenuación correspondientes al umbral de interrupción, donde los fenómenos de duración superior a 10 s contribuyen al tiempo de indisponibilidad del sistema, mientras que los más breves afectan al comportamiento durante el tiempo disponible (véase la Recomendación UIT-R S.579). Los datos existentes indican que, en la mayoría de los casos, el porcentaje de tiempo rebasado durante el tiempo de disponibilidad es del 2% al 10% del tiempo rebasado neto. No obstante, para los ángulos de elevación bajos, donde las fluctuaciones de la señal de corta duración causadas por el centelleo troposférico son estadísticamente significativas, se dan algunos casos en los que el porcentaje de tiempo rebasado durante el tiempo de disponibilidad es mucho mayor que el que se produce en trayectos Tierra-espacio para ángulos de elevación superiores.

2.2.5.2 Velocidad de variación de la atenuación (velocidad de desvanecimiento)

Existe un amplio acuerdo en cuanto a que las distribuciones de la velocidad de desvanecimiento positiva y negativa son log-normales y muy similares una o otra. Aún no se ha establecido la dependencia de la velocidad de desvanecimiento con la profundidad de desvanecimiento.

2.2.5.3 La correlación entre los valores instantáneos de la atenuación a distintas frecuencias

Los datos sobre la relación instantánea de los valores de atenuación debida a la lluvia para distintas frecuencias presentan interés para una cierta variedad de técnicas de desvanecimiento adaptativo. Se ha determinado que la relación de proporcionalidad de la frecuencia tiene una distribución log-normal en la que influye el tipo y la temperatura de la lluvia. Los datos obtenidos revelan que las variaciones a corto plazo en la relación de atenuación pueden ser significativas y aumentan al disminuir el ángulo de elevación del trayecto.

2.3 Efectos del cielo despejado

Además de la absorción atmosférica, no es probable que los efectos del cielo despejado en ausencia de precipitación produzcan desvanecimientos serios en los sistemas de telecomunicación espaciales que funcionan en frecuencias por debajo de unos 10 GHz y con ángulos de elevación superiores a 10°. No obstante, para ángulos de elevación reducidos ($\leq 10^\circ$) y a frecuencias por encima de unos 10 GHz, el centelleo troposférico puede ocasionalmente dar lugar a degradaciones serias de la calidad. Para ángulos de elevación muy pequeños ($\leq 4^\circ$ en trayectos sobre tierra y $\leq 5^\circ$ en trayectos sobre agua o costeros), los desvanecimientos debidos a los efectos de propagación por trayectos múltiples pueden ser especialmente intensos. En algunos emplazamientos, el centelleo ionosférico puede ser importante en frecuencias inferiores a unos 6 GHz (véase la Recomendación UIT-R P.531).

2.3.1 Disminución de la ganancia de antena debida a la incoherencia del frente de onda

La incoherencia del frente de onda de una onda incidente en una antena receptora se debe a pequeñas irregularidades de la estructura del índice de refracción de la atmósfera. Además de las fluctuaciones rápidas de la señal examinadas en el § 2.4, esas irregularidades producen pérdidas de acoplamiento entre la antena y el medio, que pueden expresarse como una disminución de la ganancia de la antena.

Este efecto de disminución de la ganancia aumenta con la frecuencia y al disminuir el ángulo de elevación, y es función del diámetro de la antena. Aunque los modelos de refracción indicados a continuación no se han tenido explícitamente en cuenta, este efecto es comparativamente despreciable.

2.3.2 Pérdidas de dispersión del haz

La disminución regular del índice de refracción con la altura da lugar a una curvatura de los rayos y como consecuencia de ello, a un efecto de desenfoque para ángulos de elevación reducidos (Recomendación UIT-R P.834). La magnitud de las pérdidas de desenfoque del haz de la antena es independiente de la frecuencia, en una gama de 1 a 100 GHz.

Las pérdidas A_{bs} debidas a la dispersión del haz en condiciones de refracción regulares pueden ignorarse para ángulos de elevación por encima de unos 3° y en latitudes inferiores a 53°, y para ángulos superiores a unos 6° en latitudes más elevadas.

En todas las latitudes, las pérdidas de dispersión del haz en el año medio y para ángulos de elevación inferiores a 5° se estiman a partir de la fórmula:

$$A_{bs} = 2,27 - 1,16 \log (1 + \theta_0) \quad \text{dB} \quad \text{para } A_{bs} > 0 \quad (21)$$

en donde θ_0 es el ángulo de elevación aparente (mrad) teniendo en cuenta los efectos de refracción. Las pérdidas de dispersión del haz en el mes más desfavorable medio para latitudes inferiores a 53° también se estiman a partir de la ecuación (21).

En latitudes superiores a 60°, las pérdidas de dispersión del haz para ángulos de elevación inferiores a 6° durante el mes medio más desfavorable se estiman a partir de la fórmula:

$$A_{bs} = 13 - 6,4 \log (1 + \theta_0) \quad \text{dB} \quad \text{para } A_{bs} > 0 \quad (22)$$

Para latitudes ψ comprendidas entre 53° y 60°, puede estimarse el valor mediano de las pérdidas de dispersión del haz mediante una interpolación entre los valores obtenidos de la ecuación (21) (denominado $A_{bs} (< 53^\circ)$) y de la ecuación (22) (designado $A_{bs} (> 60^\circ)$), de la siguiente manera:

$$A_{bs} = A_{bs} (> 60^\circ) - \frac{60}{7} \Delta A_{bs} + \frac{1}{7} \Delta A_{bs} \psi \quad \text{dB} \quad (23)$$

siendo $\Delta A_{bs} = A_{bs} (> 60^\circ) - A_{bs} (< 53^\circ)$.

2.4 Centelleo y efectos de la propagación por trayectos múltiples

La magnitud de los centelleos troposféricos depende del grado y de la estructura de las variaciones del índice de refracción. Esta magnitud aumenta con la frecuencia y con la longitud del trayecto que atraviesa el medio, y disminuye a medida que se reduce la anchura del haz de la antena al promediar la abertura. El promedio mensual del valor eficaz de las fluctuaciones presenta una gran correlación con el término de humedad del índice de refracción, $N_{humedad}$, que depende del contenido de vapor de agua de la atmósfera. El parámetro $N_{humedad}$ puede estimarse para periodos de un mes, o mayores, a partir de los datos meteorológicos obtenidos en la superficie.

Para porcentajes de tiempo muy pequeños, o inversamente, para profundidades de desvanecimiento grandes (mayores de unos 10 dB) se observa que el desvanecimiento en ángulos de elevación muy pequeños ($\leq 4^\circ$ y $\leq 5^\circ$ para enlaces sobre el agua o en zonas costeras) es más intenso que el que se predice por causas de centelleo. También se observa que el desvanecimiento tiene un carácter similar al de los desvanecimientos debidos a la propagación por trayectos múltiples en enlaces terrenales. Al igual que la distribución en los enlaces terrenales, la distribución para los enlaces de satélite con ángulo muy reducido también parece estar en correlación con las estadísticas del gradiente de refractividad. La distribución global de desvanecimiento muestra una transición gradual de una distribución de centelleo para grandes porcentajes de rebasamiento a una distribución de desvanecimientos multitrayecto (con una pendiente de 10 dB/década) en pequeños porcentajes. Los métodos de los § 2.4.2 y 2.4.3 para las partes de desvanecimientos profundos y de desvanecimientos suaves de la distribución global, respectivamente, utilizan las estadísticas del gradiente de refractividad, p_L , para describir las variaciones climáticas de la distribución.

Para los trayectos sobre agua y costeros con ángulos de elevación del orden de 4° a 5° , deben aplicarse los métodos de los § 2.4.2 y 2.4.3 así como el método del § 2.4.1, y el que dé las profundidades de desvanecimiento mayores empleadas entonces en las estimaciones de las estadísticas de desvanecimientos en el trayecto.

La distribución neta de los desvanecimientos debidos a los efectos de la refracción troposférica, $A_{ref}(p)$, es la combinación de los efectos de dispersión del haz, centelleo y desvanecimientos multitrayecto descritas anteriormente. Las distribuciones del centelleo troposférico e ionosférico pueden combinarse sumando los porcentajes de tiempo respectivos durante los que se exceden los niveles de desvanecimiento especificados.

2.4.1 Cálculo de las estadísticas mensuales y a largo plazo de los centelleos de amplitud para ángulos de elevación superiores a unos 4°

A continuación se presenta un método general de predicción de la distribución acumulativa del centelleo troposférico para ángulos de elevación superiores a unos 4° . Se basa en promedios de la temperatura t ($^\circ\text{C}$) y la humedad relativa H correspondientes a periodos de un mes o más, y refleja las condiciones climáticas particulares del emplazamiento. Dado que tanto los promedios de t como de H varían con la estación del año, las distribuciones de la profundidad de desvanecimiento por centelleo presentan variaciones estacionales, que también pueden predecirse utilizando promedios estacionales de t y H en el método. Los valores de t y H pueden obtenerse a partir de la información meteorológica para el emplazamiento o emplazamientos en cuestión.

El procedimiento se ha probado para frecuencias de 7 a 14 GHz, pero se recomienda para aplicaciones de hasta por lo menos 20 GHz.

Los parámetros necesarios para aplicar el método son los siguientes:

t : valor medio de la temperatura ambiente de la superficie ($^\circ\text{C}$) en el emplazamiento durante un periodo de un mes o más

H : valor medio de la humedad relativa de la superficie (%) en el emplazamiento durante un periodo de un mes o más

f : frecuencia (GHz), siendo $4 \text{ GHz} \leq f \leq 20 \text{ GHz}$

θ : ángulo de elevación del trayecto, siendo $\theta \geq 4^\circ$

D : diámetro físico (m) de la antena de la estación terrena

η : eficiencia de la antena; si no se conoce, $\eta = 0,5$ es una estimación conservadora.

Paso 1: Para el valor de t , se calcula la presión de vapor de agua de saturación, e_s (hPa), como se indica en la Recomendación UIT-R P.453.

Paso 2: Se calcula el término de humedad del índice de refracción, $N_{humedad}$, correspondiente a e_s , t y H como se indica en la Recomendación UIT-R P.453.

Paso 3: Se calcula la desviación típica de la amplitud de la señal, σ_{ref} , que sirve de referencia, mediante la expresión:

$$\sigma_{ref} = 3,6 \times 10^{-3} + 10^{-4} \times N_{humedad} \quad \text{dB} \quad (24)$$

Paso 4: Se calcula la longitud efectiva del trayecto, L , de acuerdo con la fórmula:

$$L = \frac{2h_L}{\sqrt{\text{sen}^2 \theta + 2,35 \times 10^{-4} + \text{sen} \theta}} \quad \text{m} \quad (25)$$

en donde h_L es la altura de la capa de turbulencia; el valor que debe utilizarse es $h_L = 1\,000$ m.

Paso 5: Se calcula el diámetro efectivo de la antena, D_{eff} , a partir del diámetro geométrico, D , y de la eficiencia de la antena, η :

$$D_{eff} = \sqrt{\eta} D \quad \text{m} \quad (26)$$

Paso 6: Se calcula el factor de promediación de la antena utilizando la fórmula siguiente:

$$g(x) = \sqrt{3,86 (x^2 + 1)^{11/12} \cdot \text{sen} \left[\frac{11}{6} \text{arc tg} \frac{1}{x} \right] - 7,08 x^{5/6}} \quad (27)$$

con:

$$x = 1,22 D_{eff}^2 (f/L)$$

donde f es la frecuencia de la portadora (GHz).

Paso 7: Se calcula la desviación típica de la señal para el periodo y trayecto de propagación considerados:

$$\sigma = \sigma_{ref} f^{7/12} \frac{g(x)}{(\text{sen} \theta)^{1,2}} \quad (28)$$

Paso 8: Se calcula el factor de porcentaje de tiempo, $a(p)$, para el porcentaje de tiempo, p , comprendido entre $0,01 < p \leq 50$ empleando la expresión siguiente:

$$a(p) = -0,061 (\log_{10} p)^3 + 0,072 (\log_{10} p)^2 - 1,71 \log_{10} p + 3,0 \quad (29)$$

Paso 9: Se calcula la profundidad de desvanecimiento por centelleo para el porcentaje de tiempo, p , mediante la fórmula:

$$A_s(p) = a(p) \cdot \sigma \quad \text{dB} \quad (30)$$

2.4.2 Cálculo de la parte correspondiente a la profundidad del desvanecimiento de la distribución de los desvanecimientos debidos al centelleo y a la propagación por trayectos múltiples con ángulos de elevación inferiores a 5°

Este método estima la gama amplia de profundidades de desvanecimiento (normalmente desvanecimientos superiores a unos 25 dB) de la distribución combinada de los efectos desvanecimientos por dispersión del haz, desvanecimientos debidos al centelleo y desvanecimientos multitrayecto de A_{ref} en el mes medio más desfavorable y en un año medio (las predicciones para el año medio se derivan de las del mes más desfavorable medio). El método sirve también como base para el procedimiento de interpolación de la predicción de la gama de la distribución correspondiente a los desvanecimientos poco profundos que figura en el § 2.4.3. El procedimiento paso a paso es el siguiente:

Paso 1: Se obtiene el ángulo de elevación aparente, θ_0 (mrad) (teniendo en cuenta los efectos de la refracción) para la ubicación del trayecto en cuestión (véase la Recomendación UIT-R P.834).

Paso 2: Para la ubicación del trayecto en cuestión, se obtiene el factor geoclimático, K_w , aplicable al mes más desfavorable medio de la expresión:

$$K_w = 10^{0,1(C_0 + C_{Lat})} p_L^{1,5} \quad (31)$$

La variable p_L es el porcentaje de tiempo durante el que el gradiente de la refracción en los 100 m inferiores de la atmósfera es inferior a -100 N unidades/km en el mes que presente el valor máximo de p_L de los cuatro meses estacionalmente representativos de febrero, mayo, agosto y noviembre de los que se dispone de mapas en las Figs. 7 a 10 de la Recomendación UIT-R P.453.

Excepcionalmente, deben utilizarse sólo los mapas de mayo y agosto para las latitudes mayores de 60° N o 60° S.

Los valores del coeficiente C_0 de la ecuación (31) y las condiciones de su aplicabilidad se resumen en el Cuadro 3. El coeficiente C_{Lat} de la latitud ψ (en °N o °S) viene dado por:

$$C_{Lat} = 0 \quad \text{para} \quad 53^\circ \text{ S} \geq \psi \leq 53^\circ \text{ N} \quad (32)$$

$$C_{Lat} = -53 + \psi \quad \text{para} \quad 53^\circ \text{ N o S} < \psi < 60^\circ \text{ N o S} \quad (33)$$

$$C_{Lat} = 7 \quad \text{para} \quad \psi \geq 60^\circ \text{ N o S} \quad (34)$$

CUADRO 3

Valores del coeficiente C_0 de la ecuación (31) para diversos tipos de trayecto de propagación

Tipo de trayecto	C_0
Trayectos de propagación ⁽¹⁾ totalmente sobre tierra para los que la antena de la estación terrena está a menos de 700 m por encima del nivel medio del mar ⁽²⁾	76
Trayectos de propagación en los que la antena de la estación terrena se encuentra por encima de 700 m sobre el nivel medio del mar	70
Trayectos de propagación enteramente o parcialmente sobre el agua o sobre zonas costeras fuera de dichas masas de agua (para la definición del trayecto de propagación y de zonas costeras y la definición de r , véase ⁽¹⁾)	$76 + 6r$

⁽¹⁾ El trayecto de propagación es la parte inferior del trayecto Tierra-espacio en la que se cree que ocurre el mecanismo de desvanecimiento troposférico. La longitud aproximada del trayecto de propagación viene dada por:

$$d_{eff} = 14\,000(1 + \theta_0)^{-1,3} \quad \text{km} \quad d_{eff} \leq 300 \text{ km} \quad (35)$$

donde θ_0 es el ángulo de elevación del eje (mrad).

Se considera que el trayecto de propagación atraviesa una zona costera si una sección del perfil del trayecto (es decir, el perfil de las altitudes del terreno a lo largo de una distancia en el trayecto igual a la que viene dada por la ecuación (35)) está a menos de 100 m por encima del nivel medio del mar (o del nivel medio de grandes superficies de agua interiores) o a 50 km de la franja costera, y si no hay ninguna altura del terreno por encima de 100 m entre el trayecto de propagación y la costa.

La variable r de la expresión de C_0 es la fracción del trayecto de propagación que atraviesa una masa de agua o las zonas costeras adyacentes.

⁽²⁾ Los trayectos de propagación que atraviesan un pequeño lago o un río se considera que están totalmente sobre la tierra. Aunque dichas masas de agua pueden incluirse en el cálculo de r , los aumentos del valor del coeficiente, C_0 , respecto a los valores sobre tierra no costera se hacen despreciables.

Paso 3: Se calcula el porcentaje de tiempo durante el que se excede dicha profundidad de desvanecimiento, A_{ref} (dB), en el mes medio más desfavorable a partir de la expresión exponencial:

$$p = K_w f^{0,9} (1 + \theta_0)^{-5,5} \times 10^{-A_{ref}/10} \quad \% \quad (36)$$

De forma alternativa, se calcula la profundidad del desvanecimiento, A_{ref} , excedida durante el $p\%$ del tiempo a la frecuencia, f , en el mes medio más desfavorable, a partir de:

$$A_{ref} = G_w + 92 + 9 \log f - 55 \log (1 + \theta_0) - 10 \log p \quad \text{dB} \quad (37)$$

donde G_w es el factor logarítmico geoclimático para el mes medio más desfavorable que viene dado por:

$$G_w = 10 \log K_w - 92 \quad \text{dB} \quad (38)$$

Paso 4: Se calcula el porcentaje de tiempo durante el que se excede la profundidad de desvanecimiento, A_{ref} (dB), en el año medio, a partir de la ecuación (36), sustituyendo K_w por K_a , con lo que:

$$K_a = K_w \times 10^{-0,1 \Delta G} \quad (39)$$

siendo:

$$\Delta G = -1,8 - 5,6 \log \left(1,1 \pm |\cos 2\psi|^{0,7} \right) + 4,5 \log (1 + \theta_0) \quad \text{dB} \quad (40)$$

Se emplea el signo positivo en la ecuación (40) para latitudes $\psi \leq 45^\circ$ (°N o °S) y el signo negativo para $\psi > 45^\circ$. De forma alternativa, se calcula la profundidad del desvanecimiento, A_{ref} , excedido durante el $p\%$ del tiempo a la frecuencia, f , en el año medio, a partir de la ecuación (37), sustituyendo G_w por $G_a = G_w - \Delta G$.

Las ecuaciones (36) y (37) son válidas para valores de A_{ref} superiores a unos 25 dB. Pueden desarrollarse a partir de los datos de la gama de frecuencias de 6 a 38 GHz y los ángulos de elevación comprendidos entre 1° y 4° . Se prevé validarlas al menos en la gama de frecuencias de 1 a 45 GHz y en ángulos de elevación comprendidos entre $0,5^\circ$ y 5° .

2.4.3 Cálculo de la parte de desvanecimientos suaves en la distribución de los desvanecimientos debidos al centelleo y a la propagación por trayectos múltiples para ángulos de elevación inferiores a 5°

Paso 1: Se estima la profundidad del desvanecimiento, A_{ref} (63%), excedida durante el 63% del mes medio más desfavorable del año medio (que se denomina A_{63}) de la siguiente manera: en latitudes superiores a 60° durante el mes medio más desfavorable se utiliza la expresión:

$$A_{63} = 9,4 - 4,5 \log (1 + \theta_0) \quad \text{dB} \quad \text{para } A_{bs} > 0 \quad (41)$$

donde θ_0 es de nuevo el ángulo de elevación aparente (mrad). En latitudes inferiores a 53° , se utiliza la expresión (21). Para latitudes comprendidas entre 53° y 60° , se efectúa una interpolación lineal como la de la ecuación (23). Para los cálculos del año medio, se utiliza la ecuación (21) en todas las latitudes.

Paso 2: Para las predicciones del mes medio más desfavorable, se calcula el porcentaje de tiempo, p_t , durante el que la profundidad del desvanecimiento $A_t = 25$ dB se excede en la cola multitrayecto de la distribución, utilizando la ecuación (36). Para las predicciones del año medio, se sustituye el término K_w de la ecuación (36) por el término K_a de la ecuación (39) para dicho cálculo.

Paso 3: Se calcula el nuevo porcentaje de tiempo, p , a partir de:

$$p = 10^{-0,1 A_{63} + \log p_t} \quad \% \quad (42)$$

Paso 4: Se calcula el valor del parámetro q' correspondiente a la profundidad de desvanecimiento, A_t , y el porcentaje de tiempo, p , a partir de:

$$q' = -\frac{20}{A_t} \log_{10} \left[-\ln \left(\frac{100 - p}{100} \right) \right] \quad (43)$$

Paso 5: Se calculan los valores del factor de forma, q_t , a partir de:

$$q_t = (q' - 2) / \left[\left(1 + 0,3 \times 10^{-A_t / 20} \right) \times 10^{-0,016 A_t} \right] - s_0 \left(10^{-A_t / 20} + A_t / 800 \right) \quad (44)$$

donde:

$$s_0 = -1,6 - 3,2 \log f + 4,2 \log (1 + \theta_0) \quad (45)$$

siendo:

f : frecuencia (GHz)

θ_0 : ángulo de elevación aparente (mrad).

Paso 6: Si $q_t < 0$, se repiten los Pasos 2 a 5 para $A_t = 35$ dB para obtener el valor definitivo de q_t .

Paso 7: Para $A_{63} < A_{ref}(p) < 25 + A_{63}$ dB o $A_{63} < A_{ref}(p) < 35 + A_{63}$ dB, dependiendo de los valores requeridos para A_t , se calcula el porcentaje de tiempo, p , durante el que se excede dicha A_{ref} , utilizando la fórmula:

$$p = 100 \left[1 - \exp \left(-10^{-q(A_{ref} - A_{63}) / 20} \right) \right] \quad \% \quad (46)$$

donde q es también una función de A_{ref} que viene dada por:

$$q = 2 + 10^{-0,016(A_{ref} - A_{bs})} \left[1 + 0,3 \times 10^{-(A_{ref} - A_{bs}) / 20} \right] \cdot \left[q_t + s_0 \left(10^{-(A_{ref} - A_{63}) / 20} + (A_{ref} - A_{63}) / 800 \right) \right] \quad (47)$$

Aquí el valor del parámetro q_t es el obtenido en el Paso 5 ó 6, según proceda.

Para $A_{ref} \geq 25 + A_{63}$ dB o $A_{ref} \geq 35 + A_{63}$ dB dependiendo el valor requerido para A_t , se calcula el porcentaje de tiempo, p , durante el que se excede dicha A_{ref} a partir de la ecuación (36).

Paso 8: Para $A_{ref}(p) < A_{ref}(63\%)$ y para la gama de mejora de la distribución, la mejora relativa de $A_{ref}(63\%)$ viene dada por:

$$E_{ref}(p_e) = A_{ref}(63\%) - A_{ref}(p) \quad \text{dB} \quad (48)$$

Esta mejora excedida durante porcentajes de tiempo p_e (no excedida durante el porcentaje de tiempo $p = 100 - p_e$), puede aproximarse utilizando el método del § 2.3.3 de la Recomendación UIT-R P.530:

- Al aplicar este método para el mes medio más desfavorable, debe obtenerse el cálculo de la profundidad del desvanecimiento, $A_{0,01}$, excedida durante el 0,01% del mes medio más desfavorable utilizando la ecuación (37) en lugar de las ecuaciones de los enlaces terrenales.
- Al aplicar el método del año medio, debe utilizarse la ecuación (37), sustituyendo G_w por la G_a obtenida en el Paso 4 según la ecuación (37).

Hay que señalar que según este método puede subestimarse la mejora relativa hasta en un 78% para $p_e = 10\%$ y 47% para $p_e = 1\%$. Se logra una precisión razonable para los pequeños porcentajes $p_e < 0,1\%$ del máximo interés.

El método de los Pasos 1 a 7 es válido para valores q_t superiores a $-1,5$, con lo que se cubren virtualmente todas las gamas combinadas de K , f y θ_0 de mayor probabilidad de aparición en las circunstancias operacionales. Para valores de q_t inferiores a $-1,5$, no se recomienda el método. Dicho método incluye implícitamente las pérdidas de dispersión del haz examinadas en el § 2.3.2.

2.5 Estimación de la atenuación total debida a múltiples fuentes de atenuación atmosférica que actúan simultáneamente

En el caso de sistemas que funcionan a frecuencias por encima de unos 18 GHz, y sobre todo los que funcionan con bajos ángulos y/o márgenes de elevación, se ha de considerar el efecto de múltiples fuentes de atenuación atmosférica actuando simultáneamente.

La atenuación total (dB) representa el efecto combinado de lluvia, gas, nubes y centelleo y requiere al menos uno de los siguientes parámetros de entrada:

- $A_R(p)$: atenuación debida a la lluvia (dB) con una probabilidad fija, dada por el valor de A_p de la ecuación (11)
- $A_C(p)$: atenuación debida a las nubes (dB) con una probabilidad fija, calculada según se indica en la Recomendación UIT-R P.840
- A_G : atenuación media debida al vapor de agua y al oxígeno (dB), calculada según se indica en la Recomendación UIT-R P.676
- $A_S(p)$: atenuación debida al centelleo troposférico (dB) con una probabilidad fija, calculada mediante la ecuación (30)

donde p es la probabilidad del 50% al 0,001% de que se produzca un exceso de atenuación.

La fórmula general para el cálculo de la atenuación total con una probabilidad dada, $A_T(p)$, es como sigue:

$$A_T(p) = A_G + \sqrt{(A_R(p) + A_C(p))^2 + A_S^2(p)} \quad (49)$$

Sin embargo, para $p < 1,0\%$, $A_C(p) = 0$ porque la atenuación debida a las nubes ya está incluida en la predicción de atenuación debida a la lluvia. La utilización de la fórmula anterior se puede simplificar, con una repercusión mínima en la exactitud, estableciendo determinadas hipótesis cuando se considera el funcionamiento en condiciones meteorológicas diferentes, como se indica de forma resumida en el Cuadro 4. La aplicación, no obstante, de estas hipótesis depende del clima y deberá hacerse referencia a las mediciones meteorológicas locales.

CUADRO 4

Hipótesis simplificadoras de la ecuación (49) para diversas condiciones meteorológicas

Condición	Hipótesis simplificadora
Preponderancia de la lluvia	<p>En casi todo el mundo, salvo en los lugares de clima seco, la atenuación debida a la lluvia será preponderante cuando $1,0\% > p > 0,001\%$. Si tal es el caso, se puede prescindir de los otros efectos y la atenuación total de la ecuación (49) se reduce a:</p> $A_T(p) = A_R(p) \quad (50)$
Efectos múltiples	<p>En casi todo el mundo, salvo en los lugares de clima seco, todos los efectos pueden contribuir con un nivel medible de degradación de la propagación cuando $5,0\% \geq p \geq 1,0\%$. Sin embargo, con ángulos de elevación por encima de unos 10°, el efecto del centelleo puede ser despreciable. Si tal es el caso, la ecuación (49) se reduce a:</p> $A_T(p) = A_G + A_R(p) + A_C(p) \quad (51)$
Ausencia de lluvia	<p>En casi todo el mundo, salvo en los lugares de clima muy húmedo, la condición de ausencia de lluvia está presente cuando $p > 5\%$.</p> <p>En condiciones de cielo despejado, la atenuación debida a la lluvia es, por definición, 0 dB. Si tal es el caso, la ecuación (49) se reduce a:</p> $A_T(p) = A_G + \sqrt{A_C^2(p) + A_S^2(p)} \quad (52)$ <p>Cuando se funciona con ángulos de elevación por encima de unos 10°, el efecto del centelleo puede ser despreciable en condiciones de cielo despejado y la ecuación (52) se reduce más aún a:</p> $A_T(p) = A_G + A_C(p) \quad (53)$

Cuando el método de predicción completo, indicado más arriba, se probó utilizando el procedimiento expuesto en el Anexo 1 a la Recomendación UIT-R P.311, los resultados concordaron en buena medida con los datos de medición disponibles para todas las latitudes en la gama de probabilidades del 0,001% al 1%, con un error cuadrático medio del 35% aproximadamente, aplicando los mapas de contornos hidrometeorológicos de la Recomendación UIT-R P.837. Cuando el método se probó utilizando datos Tierra-espacio multianuales, el error cuadrático medio total encontrado fue del 25%. Dada la predominancia de efectos diferentes con probabilidades diferentes así como la diversa disponibilidad de datos de prueba con distintos niveles de probabilidad, se produce una cierta variación del error cuadrático medio a lo largo de la distribución de probabilidades.

2.6 Atenuación debida a las tormentas de arena y de polvo

Se sabe muy poco acerca de los efectos en las señales radioeléctricas de las tormentas de arena y de polvo en trayectos oblicuos. Los datos disponibles revelan que, a frecuencias inferiores a 30 GHz, se necesitan elevadas concentraciones de partículas o elevados grados de humedad para producir efectos significativos en la propagación.

3 Temperatura de ruido

A medida que aumenta la atenuación, aumenta el ruido de emisión. En el caso de las estaciones terrenas con etapas de entrada de bajo ruido, ese aumento de la temperatura de ruido puede tener mayor efecto en la relación señal/ruido resultante que la propia atenuación.

La contribución atmosférica al ruido de la antena de una estación terrena, puede calcularse mediante la ecuación:

$$T_s = T_m (1 - 10^{-A/10}) \quad (54)$$

donde:

T_s : temperatura de ruido (K) del cielo vista desde la antena

A : atenuación del trayecto (dB)

T_m : temperatura efectiva (K) del medio.

Esta última depende de la contribución de la dispersión a la atenuación, y de la amplitud física de las nubes y las células de lluvia, de la variación vertical de la temperatura física de los elementos causantes de la dispersión y, en menor medida, de la abertura angular del haz de la antena. Mediante la comparación de observaciones radiométricas y medidas simultáneas de atenuación por balizas, se ha determinado que, a lo largo del trayecto, la temperatura efectiva del medio se sitúa en la gama de 260-280 K para la lluvia y las nubes a frecuencias comprendidas entre 10 y 30 GHz.

Cuando se conoce la atenuación, pueden utilizarse las siguientes temperaturas efectivas del medio para obtener un límite superior de la temperatura del ruido del cielo a frecuencias inferiores a 60 GHz:

$$T_m = 280 \text{ K para nubes}$$

$$T_m = 260 \text{ K para lluvia}$$

En la Recomendación UIT-R P.372 se examinan con detalle los entornos de ruido de las estaciones situadas en la superficie de la Tierra y en el espacio.

En los sistemas de telecomunicación por satélite que utilizan la órbita de los satélites geoestacionarios, el Sol y, en menor grado, la Luna, son para las estaciones terrenas fuentes de ruido importantes en todas las frecuencias, y el firmamento galáctico requiere una consideración posiblemente significativa en frecuencias por debajo de unos 2 GHz (véase la Recomendación UIT-R P.372). Además, las fuentes estelares Cisne A y X, Casiopea A, Tauro y la nebulosa de Cáncer contribuyen a la temperatura de ruido de fondo del cielo.

Para determinar el ruido del sistema de las estaciones terrenas a partir de las temperaturas de brillo examinadas anteriormente, pueden utilizarse las ecuaciones de la Recomendación UIT-R P.372.

4 Efectos de la polarización cruzada

Para aumentar la capacidad de los sistemas de telecomunicación espacial se emplea a menudo la reutilización de frecuencias por medio de la polarización ortogonal. Sin embargo, esta técnica viene limitada por la despolarización en los trayectos de propagación atmosféricos. En la troposfera existen diversos mecanismos de despolarización importantes, especialmente los efectos de los hidrometeoros.

En la Recomendación UIT-R P.531 se examina el fenómeno de rotación de Faraday del plano de polarización por la ionosfera. Puede encontrarse una rotación de hasta 1° a 10 GHz, e incluso valores superiores para frecuencias menores. Vistos desde la estación terrena, los planos de polarización giran en el mismo sentido en el enlace ascendente y descendente. Por lo tanto, no es posible compensar la rotación de Faraday rotando el sistema de alimentación de la antena, cuando se utiliza la misma para transmisión y recepción.

4.1 Cálculo de las estadísticas a largo plazo de la polarización cruzada debida a los hidrometeoros

Para calcular las estadísticas a largo plazo de la despolarización a partir de las estadísticas de la atenuación debida a la lluvia se necesitan los siguientes parámetros:

A_p : atenuación debida a la lluvia (dB) excedida durante el porcentaje requerido de tiempo, p , para el trayecto en cuestión (generalmente denominada atenuación copolar (CPA))

τ : el ángulo de inclinación del vector del campo eléctrico polarizado linealmente con respecto a la horizontal (para polarización circular, $\tau = 45^\circ$)

f : frecuencia (GHz)

θ : ángulo de elevación del trayecto (grados).

El método que se describe a continuación para calcular las estadísticas de la discriminación por polarización cruzada (XPD) a partir de las estadísticas de atenuación debida a la lluvia, para el mismo trayecto, tiene validez para $8 \leq f \leq 35$ GHz y $\theta \leq 60^\circ$. En el § 4.3 figura el procedimiento de cálculo proporcional para frecuencias inferiores, hasta 4 GHz (véase también el Paso 8 a continuación).

Paso 1: Calcular el término dependiente de la frecuencia:

$$C_f = 30 \log f \quad \text{para } 8 \leq f \leq 35 \text{ GHz} \quad (55)$$

Paso 2: Calcular el término dependiente de la atenuación debida a la lluvia:

$$C_A = V(f) \log A_p \quad (56)$$

donde:

$$V(f) = 12,8 f^{0,19} \quad \text{para } 8 \leq f \leq 20 \text{ GHz}$$

$$V(f) = 22,6 \quad \text{para } 20 < f \leq 35 \text{ GHz}$$

Paso 3: Calcular el factor de mejora de polarización:

$$C_{\tau} = -10 \log [1 - 0,484 (1 + \cos 4\tau)] \quad (57)$$

El factor de mejora $C_{\tau} = 0$ para $\tau = 45^{\circ}$ alcanza un valor máximo de 15 dB para $\tau = 0^{\circ}$ ó 90° .

Paso 4: Calcular el término dependiente del ángulo de elevación:

$$C_{\theta} = -40 \log (\cos \theta) \quad \text{para } \theta \leq 60^{\circ} \quad (58)$$

Paso 5: Calcular el término dependiente del ángulo de inclinación de las gotas de lluvia:

$$C_{\sigma} = 0,0052 \sigma^2 \quad (59)$$

donde σ es la desviación típica efectiva de la distribución del ángulo de inclinación de las gotas de lluvia (grados); σ adopta los valores 0° , 5° , 10° y 15° para el 1%, 0,1%, 0,01% y 0,001% del tiempo, respectivamente.

Paso 6: Calcular la XPD debida a la lluvia no excedida durante el $p\%$ del tiempo:

$$XPD_{lluvia} = C_f - C_A + C_{\tau} + C_{\theta} + C_{\sigma} \quad \text{dB} \quad (60)$$

Paso 7: Calcular el término dependiente de los cristales de hielo:

$$C_{hielo} = XPD_{lluvia} \times (0,3 + 0,1 \log p) / 2 \quad \text{dB} \quad (61)$$

Paso 8: Calcular la XPD no superada durante el $p\%$ del tiempo incluyendo los efectos del hielo:

$$XPD_p = XPD_{lluvia} - C_{hielo} \quad \text{dB} \quad (62)$$

En este método de predicción, la banda de frecuencias de 4 a 6 GHz, donde la atenuación del trayecto es baja, las estadísticas de A_p no resultan muy útiles para la predicción de las estadísticas de la XPD. Para frecuencias inferiores a unos 8 GHz, puede utilizarse la fórmula de relación con la frecuencia del § 4.3 para obtener las estadísticas de polarización cruzada en las bandas de 6 a 4 GHz calculadas para 8 GHz.

4.2 Estadísticas conjuntas de XPD y de atenuación

La distribución de probabilidad condicional de XPD para un valor determinado de la atenuación, A_p , puede modelarse suponiendo que la relación entre la tensión de polarización cruzada y la tensión copolar $r = 10^{-XPD/20}$ presenta una distribución normal. Los parámetros de la distribución son el valor medio, r_m , muy próximo a $10^{-XPD_{lluvia}/20}$. (XPD_{lluvia} viene dada por la ecuación (60)) y la desviación típica σ_r , que para $3 \text{ dB} \leq A_p \leq 8 \text{ dB}$ se supone que toma el valor casi constante de 0,038.

4.3 Relación con la frecuencia y la polarización a largo plazo de las estadísticas de polarización cruzada debida a los hidrometeoros

Las estadísticas XPD a largo plazo obtenidas en una frecuencia y un ángulo de inclinación de polarización pueden relacionarse con las de otra frecuencia y otro ángulo de inclinación de polarización utilizando la fórmula semiempírica:

$$XPD_2 = XPD_1 - 20 \log \left[\frac{f_2 \sqrt{1 - 0,484 (1 + \cos 4 \tau_2)}}{f_1 \sqrt{1 - 0,484 (1 + \cos 4 \tau_1)}} \right] \quad \text{para } 4 \leq f_1, f_2 \leq 30 \text{ GHz} \quad (63)$$

donde XPD_1 y XPD_2 son los valores XPD no rebasados durante el mismo porcentaje de tiempo en frecuencias f_1 y f_2 y ángulos de inclinación de polarización τ_1 y τ_2 , respectivamente.

La ecuación (63) se basa en la misma formulación teórica que la del método de predicción del § 4.1, y puede utilizarse para la extrapolación de datos XPD que comprenden los efectos de la despolarización debida a la lluvia y al hielo, puesto que se ha observado que ambos fenómenos tienen aparentemente la misma dependencia de la frecuencia a frecuencias inferiores a unos 30 GHz.

4.4 Datos relativos a la compensación de la polarización cruzada

Ciertos experimentos han mostrado que existe una fuerte correlación entre la despolarización por la lluvia a 6 GHz y 4 GHz en los trayectos Tierra-espacio, tanto a largo plazo como en casos aislados; por lo que parece factible compensar la despolarización del enlace ascendente utilizando medidas de despolarización concurrentes con el enlace descendente. En estos experimentos aparecieron únicamente efectos diferenciales de fase, incluso durante lluvias intensas, por lo que todo lo que se necesita para combatir la despolarización debida a la lluvia a 6 GHz y 4 GHz es la compensación de un solo parámetro (la fase diferencial).

Las mediciones realizadas a 6 GHz y 4 GHz demostraron igualmente que el 99% de las variaciones de XPD son inferiores a ± 4 dB/s, o lo que es igual, inferior a $\pm 1,5^\circ/s$ en el desplazamiento medio de fase diferencial del trayecto. Por consiguiente, la constante de tiempo de un sistema de compensación de despolarización a esas frecuencias sólo necesita ser de, aproximadamente, 1 s.

5 Retardos de propagación

En la Recomendación UIT-R P.834 aparecen métodos radiometeorológicos para estimar el valor medio del retardo de propagación o el error en la distancia y las correspondientes variaciones para trayectos Tierra-espacio a través de la troposfera. Para la determinación de distancias, así como para la sincronización de los satélites en sistemas digitales de comunicaciones por satélite, se necesita conocer la varianza del retardo de propagación. A frecuencias superiores a unos 10 GHz, los retardos de tiempo ionosféricos (véase la Recomendación UIT-R P.531) son generalmente menores que los de la troposfera, pero en casos especiales quizá haya que tenerlos en cuenta.

La determinación del alcance con una precisión de centímetros requiere una consideración detallada de las diferentes contribuciones al retardo de alcance. Se ha encontrado que la contribución del vapor de agua alcanza 10 cm para un trayecto cenital y una atmósfera de referencia con una concentración de vapor de agua en la superficie de $7,5 \text{ g/m}^3$ y altura de escala 2 km (véase la Recomendación UIT-R P.676). Esta contribución es la fuente principal de incertidumbre, incluso cuando la atmósfera seca contribuye en 2,3 m al error de alcance cenital.

En las actuales aplicaciones de telecomunicación por satélite, los retardos de propagación adicionales debidos a la precipitación son lo suficientemente pequeños como para poder despreciarlos.

6 Limitaciones de la anchura de banda

En las proximidades de las líneas de absorción de los gases atmosféricos, la dispersión anómala produce pequeñas variaciones del índice de refracción. Sin embargo, estas variaciones del índice de refracción son pequeñas en las bandas atribuidas a las comunicaciones Tierra-espacio, y no limitan la anchura de banda de los sistemas.

La dispersión múltiple que produce la lluvia puede limitar la anchura de banda de los sistemas de transmisión incoherentes, debido a la variación de los retardos de tiempo de las señales que sufren distorsión múltiple; sin embargo, la propia atenuación en tales circunstancias representará un problema bastante más grave. Un estudio del problema de las limitaciones de anchura de banda impuestas por la dependencia de la atenuación y el desplazamiento de fase debidos a la lluvia, con respecto a la frecuencia sobre los sistemas de transmisión coherentes reveló que tales limitaciones de anchura de banda son superiores a 3,5 GHz para todas las situaciones que probablemente se encuentren. Estas anchuras de banda son mayores que las atribuidas a las comunicaciones Tierra-espacio por debajo de 40 GHz, y la atenuación debida a la lluvia será, por tanto, bastante más importante que su dependencia de la frecuencia.

7 Ángulo de llegada

En la Recomendación UIT-R P.834 se estudian los errores del ángulo de elevación debidos a la refracción. La refracción angular total (aumento del ángulo de elevación aparente) es de unos $0,65^\circ$, $0,35^\circ$ y $0,25^\circ$, para ángulos de elevación de 1° , 3° y 5° respectivamente y una atmósfera tropical marítima. En un clima continental polar, los valores correspondientes son $0,44^\circ$, $0,25^\circ$ y $0,17^\circ$. Con otros climas los valores están entre estos dos extremos. La variación de un día a otro de la elevación aparente es del orden de $0,1^\circ$ (valor cuadrático medio) para 1° de elevación, pero la variación disminuye rápidamente al aumentar el ángulo de elevación.

Las fluctuaciones a corto plazo del ángulo de llegada se estudian en la Recomendación UIT-R P.834. Las variaciones a corto plazo, debidas a cambios de la variación del coíndice con la altura, pueden ser del orden del $0,02^\circ$ (valor cuadrático medio) para 1° de elevación, disminuyendo también rápidamente cuando aumenta el ángulo de elevación. En la práctica, es difícil distinguir entre los efectos de las variaciones a corto plazo de la distribución del coíndice con la altura y el efecto de las irregularidades aleatorias que se superponen a esa distribución. Los resultados de un análisis estadístico de la fluctuación a corto plazo del ángulo de llegada a 19,5 GHz con un ángulo de elevación de 48° permiten pensar que tanto en la dirección de elevación como en la dirección acimutal, las desviaciones típicas de las fluctuaciones del ángulo de llegada son de alrededor de $0,002^\circ$ durante el porcentaje de tiempo acumulativo del 1%. La variación estacional de las fluctuaciones del ángulo de llegada sugiere que dichas fluctuaciones aumentan en el verano y disminuyen en invierno. Su variación diurna permite deducir que aumentan durante el día y disminuyen en las primeras horas de la mañana y de la noche.

8 Cálculo de las estadísticas para largo plazo en trayectos no OSG

Los métodos de predicción descritos más arriba se han obtenido para aplicaciones en las que el ángulo de elevación es constante. Para sistemas no geoestacionarios, en los que el ángulo de elevación es variable, la disponibilidad del enlace para un solo satélite puede calcularse de la siguiente forma:

- a) se determinan los ángulos de elevación mínimo y máximo a los que se prevé que funcione el sistema;
- b) se divide la gama operativa de ángulos, aplicando pequeños pasos incrementales (por ejemplo, de 5°);
- c) se calcula el porcentaje de tiempo durante el cual el satélite es visible en función del ángulo de elevación, incrementado paso a paso;
- d) para un determinado nivel de degradación de la propagación, se calcula el porcentaje de tiempo durante el cual se sobrepasa dicho nivel para cada incremento del ángulo de elevación;
- e) para cada incremento del ángulo de elevación, se multiplican los resultados de c) y d) y se divide por 100, lo que da el porcentaje de tiempo durante el cual se sobrepasa el nivel de degradación al correspondiente ángulo de elevación;
- f) se suman los valores de porcentaje de tiempo obtenidos en e) para calcular el porcentaje de tiempo total del sistema durante el cual se sobrepasa el nivel de degradación.

Cuando se trate de constelaciones de satélites con multivisibilidad referentes a comunicaciones que emplean diversidad de trayectos por satélites (donde se conmuta, por ejemplo, al trayecto menos perjudicado), puede realizarse un cálculo aproximado suponiendo que se está utilizando el vehículo espacial (satélite) que presenta el mayor ángulo de elevación.
