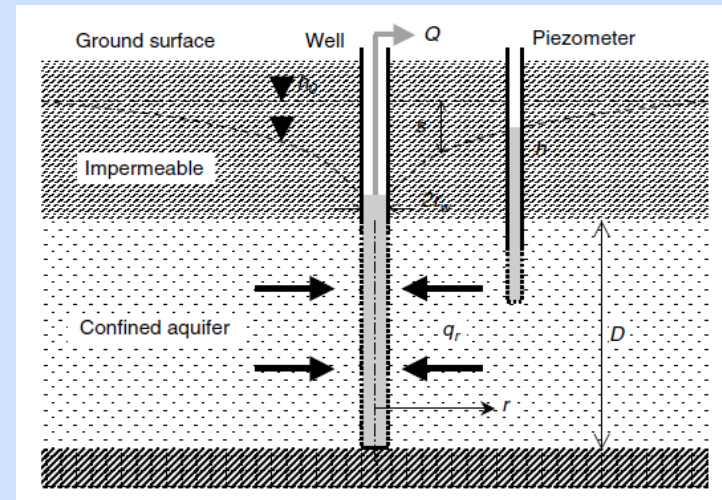
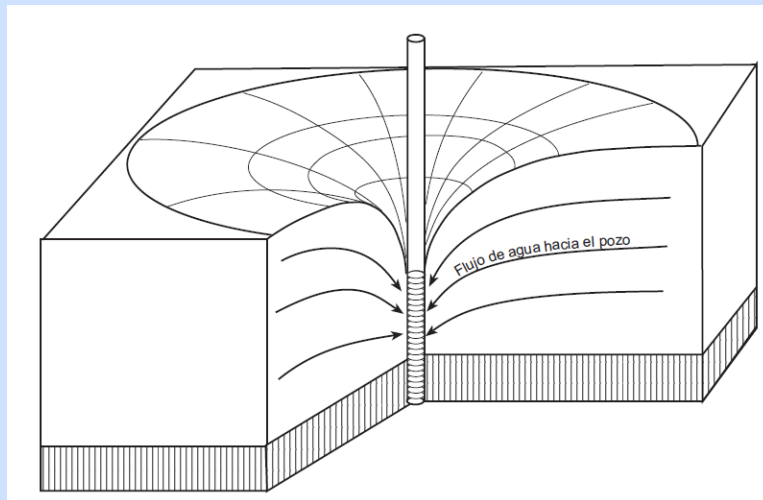


HIDRÁULICA DE CAPTACIONES PARTE II



Edición 2024

Alfonso Flaquer

Instituto de Mecánica de los Fluidos e Ingeniería Ambiental (IMFIA)
Facultad de Ingeniería, Universidad de la República, Uruguay

aflaquer@fing.edu.uy

HIDRÁULICA DE CAPTACIONES PARTE II

Objetivos

- ❖ Hidráulica de Pozos
 - ❖ Acuífero Semiconfinado
 - ❖ Acuífero Libre
- ❖ Ejercicios

HIDRÁULICA DE POZOS

Formulaciones:

TIPO DE ACUÍFERO	RÉGIMEN	FORMULACIÓN
Cautivo	estacionario	Thiem
	transitorio	Theis
		aproximación de Jacob
Semiconfinado	estacionario	De Glee o Jacob-Hantush
	transitorio	Hantush
Libre sin recarga	estacionario	Dupuit
		aproximación a Thiem
		corrección de Jacob
	transitorio	fórmulas varias
		aproximaciones para s chicos
Libre recargado uniformemente	estacionario	fórmula y aproximación para s chicos

TIPOS DE ACUIFEROS

Clasificación según la presión hidrostática del agua contenida:

Acuífero libre: Superficie libre del agua por debajo del techo del acuífero, y por lo tanto a presión atmosférica.

Acuíferos cautivos o confinados: Agua sometida a una presión superior a la atmosférica.

El agua ocupa la totalidad de los poros o huecos de la formación geológica que la contiene, saturándola completamente. Al perforar su techo, se observa un ascenso rápido del nivel de agua hasta la estabilización.

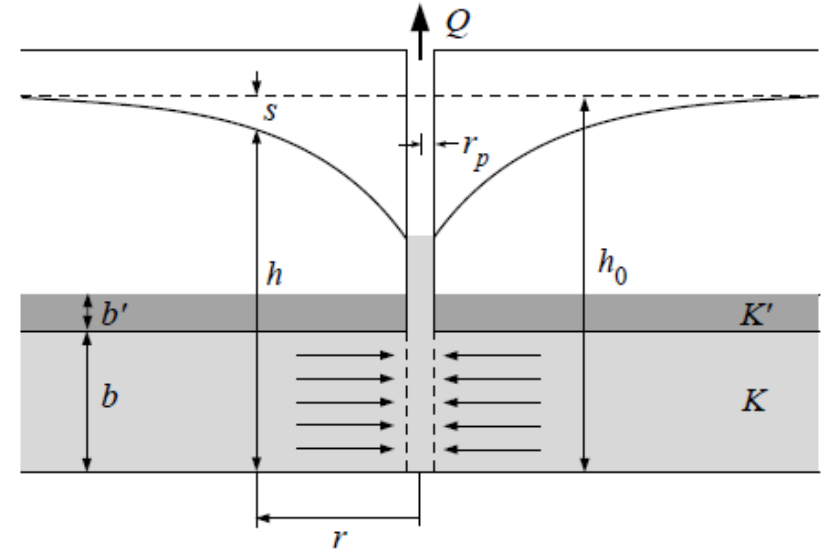
De acuerdo con este nivel y la posición de la cota geométrica de boca de pozo se tiene dos tipos de acuíferos: *surgentes* y *artesianos*.

Acuíferos semicautivos o semiconfinados: Acuíferos cautivos en los que el piso y/o el techo que los encierra no es totalmente impermeable (acuitardo). Su techo o piso permite infiltración vertical de agua lentamente y la alimentación del cuerpo principal.

AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Ecuación de De Glee:

- Acuífero de espesor b que está semiconfinado por un acuitardo de espesor b' .
- La conductividad hidráulica del acuífero es K y la del acuitardo K' .
- El nivel piezométrico inicial de ambas formaciones es h_0 .
- Consideremos un pozo de radio r_p y un bombeo Q . El flujo se desarrolla en régimen estacionario.



AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Ecuación de De Glee:

- Mismas asunciones del caso de pozo en acuífero confinado más las siguientes:
 - El acuífero se encuentra limitado por debajo por una capa impermeable y por encima por una capa semipermeable.
 - Por encima de la capa confinante existe un acuífero libre cuyo nivel piezométrico permanece constante antes y durante el bombeo.
 - El flujo en la capa semipermeable es vertical.

Ecuación de flujo en coordenadas radiales:

$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} = \frac{S}{Kb} \frac{\partial h}{\partial t} - \frac{N}{Kb}$$

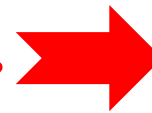
AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Ecuación de De Glee:

- La altura piezométrica es radialmente simétrica por lo que:

$$\frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} = 0$$

- El régimen es permanente por tanto: $\frac{\partial h}{\partial t} = 0$



$$\frac{d^2 h}{dr^2} + \frac{1}{r} \frac{dh}{dr} + \frac{N}{Kb} = 0$$

C. Borde:

$$h|_{r=\infty} = h_0$$

$$Q|_{r=r_p} = 2\pi r_p b K \frac{dh}{dr}$$

AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Ecuación de De Glee:

$$\frac{d^2 h}{dr^2} + \frac{1}{r} \frac{dh}{dr} + \frac{N}{Kb} = 0$$

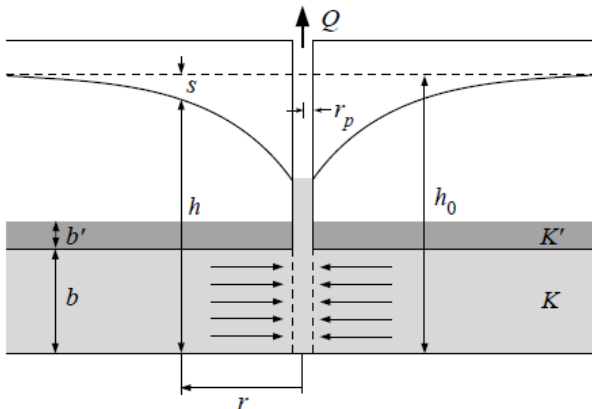
$$h|_{r=\infty} = h_0$$

$$Q|_{r=r_p} = 2\pi r_p b K \frac{dh}{dr}$$

Ecuación de De Glee

$$s = \frac{Q}{2\pi T} \frac{K_0(r/B)}{(r_p/B)K_1(r_p/B)}$$

$$B = \sqrt{\frac{Kbb'}{K'}}$$



B: Factor de goteo, y K_0 y K_1 son las funciones modificada de Bessel de segunda especie y de orden uno y dos, respectivamente.

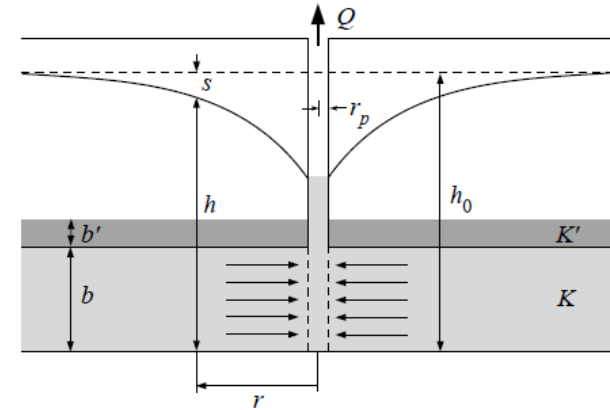
AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Ecuación de De Glee:

En la práctica $(r_p/B) < 0.01 \Rightarrow (r_p/B)K_1(r_p/B) \cong 1$



$$s \cong \frac{Q}{2\pi T} K_o(r/B)$$

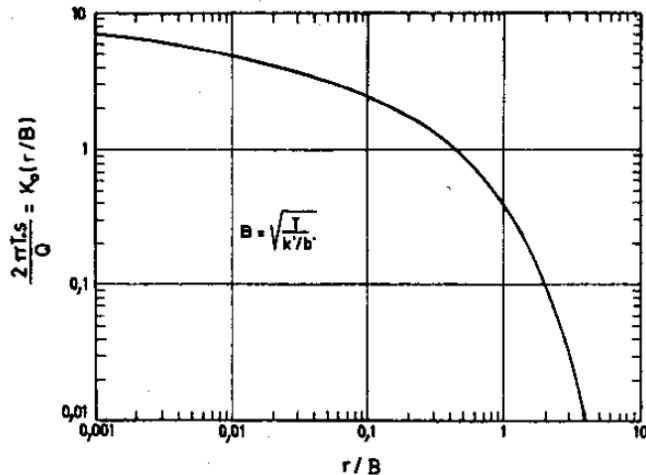


Si $r/B < 0.1$ puede admitirse que:

$$s = \frac{Q}{2\pi T} \ln \left(\frac{1.123B}{r} \right)$$

válida con un error menor al 1% para $r/B < 0.33$.

Puede observarse que la fórmula anterior es la de Thiem si se considera $R = 1.123 \times B$



Función de pozo en acuífero semiconfinado en régimen permanente. K_o en función de r/B

AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN TRANSITORIO

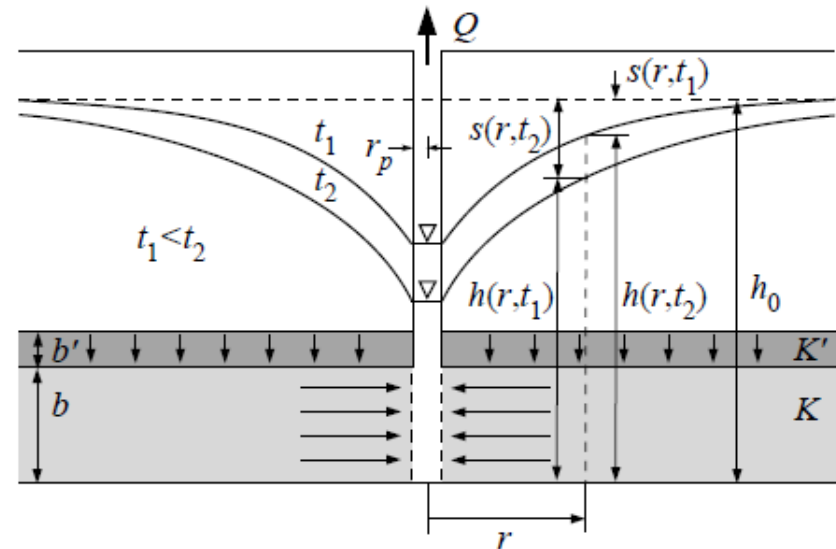
Este problema fue resuelto por Hantush y Jacob en 1955 bajo las siguientes Hipótesis:

- ❖ El acuífero confinado es homogéneo e isótropo.
- ❖ El bombeo es constante.
- ❖ Tanto el acuífero como el acuitardo son horizontales y sus espesores y conductividades hidráulicas constantes.
- ❖ El pozo es totalmente penetrante y su diámetro despreciable.
- ❖ El nivel piezométrico del acuífero libre superior permanece constante durante el bombeo.
- ❖ El agua almacenada en el acuitardo permanece constante, es decir que, el acuitardo no libera ni retiene agua.
- ❖ El flujo en el acuífero confinado es horizontal (hipótesis de Dupuit-Forchheimer) y en el acuitardo es vertical.
- ❖ Los niveles piezométricos iniciales del acuífero confinado y del acuífero libre son inicialmente idénticos.

AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Hantush-Jacob:

- Acuífero espesor b semiconfinado por un acuitardo de espesor constante b' .
- La conductividad hidráulica del acuífero es K y la del acuitardo K' .
- El nivel piezométrico inicial es h_0 .
- Consideremos un pozo de radio r_p a través del cual se bombea un caudal Q . El flujo se desarrolla en régimen transitorio.



Ecuación de flujo en coordenadas radiales:

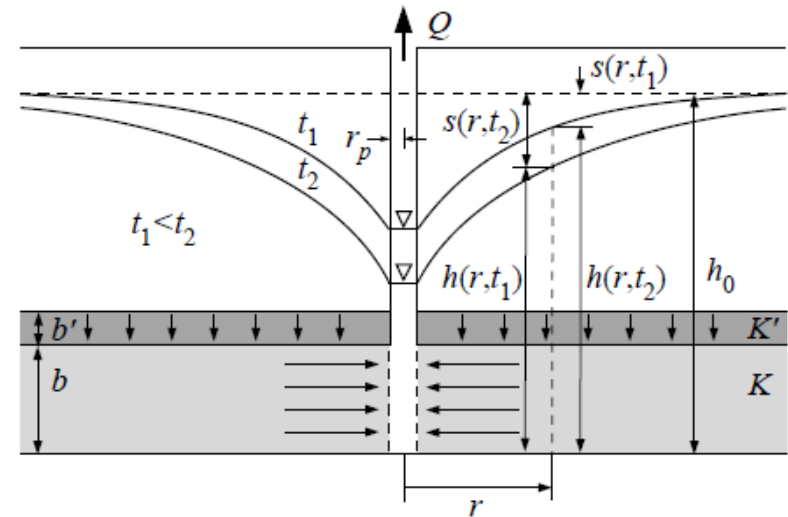
$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} + \frac{N}{Kb} = \frac{S}{Kb} \frac{\partial h}{\partial t}$$

AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Hantush-Jacob :

Ecuación de flujo en coordenadas radiales:

$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} + \frac{1}{r^2} \frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} = \frac{S}{Kb} \frac{\partial h}{\partial t} - \frac{N}{Kb}$$



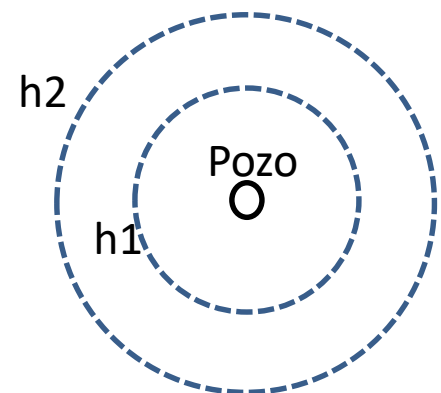
Considerando que:

- El pozo es totalmente penetrante y que los descensos son uniformes sobre el espesor del acuífero, la altura piezométrica es independiente del ángulo θ .

$$\frac{\partial^2 h}{\partial \theta^2} = 0$$



$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} + \frac{N}{T} = \frac{S}{T} \frac{\partial h}{\partial t}$$



AC SEMICONFINADO - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Hantush-Jacob:

Condiciones de Iniciales y de Contorno:

- Inicialmente los descensos son nulos en todo el acuífero

$$s(r, 0) = 0$$

- Los descensos son nulos a para valores de r tendiendo a infinito

$$s(\infty, t) = 0$$

- Cerca del pozo el flujo es igual al caudal bombeado

$$\lim_{r \rightarrow 0} 2 \times \pi \times r \times k \times \frac{\partial h}{\partial r} = Q$$

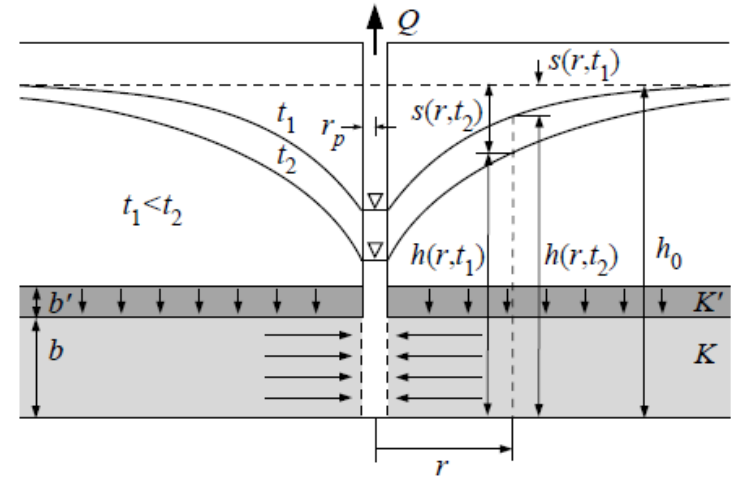
La solución. Se puede mostrar que la solución a la ecuación de flujo sujeta a la condición inicial y de contorno es:

$$s = \frac{Q}{4\pi T} W(u, r/B) \quad \text{Donde}$$

$$u = \frac{r^2 S}{4Tt}$$

$$B = \sqrt{\frac{kbb'}{k'}}$$

$W(u, r/B)$ Se denomina “función de pozo”



HIDRÁULICA DE POZOS

Ac. Libre vs Ac. Confinado:

Las principales diferencias en el comportamiento entre acuíferos confinados y libres cuando se bombean:

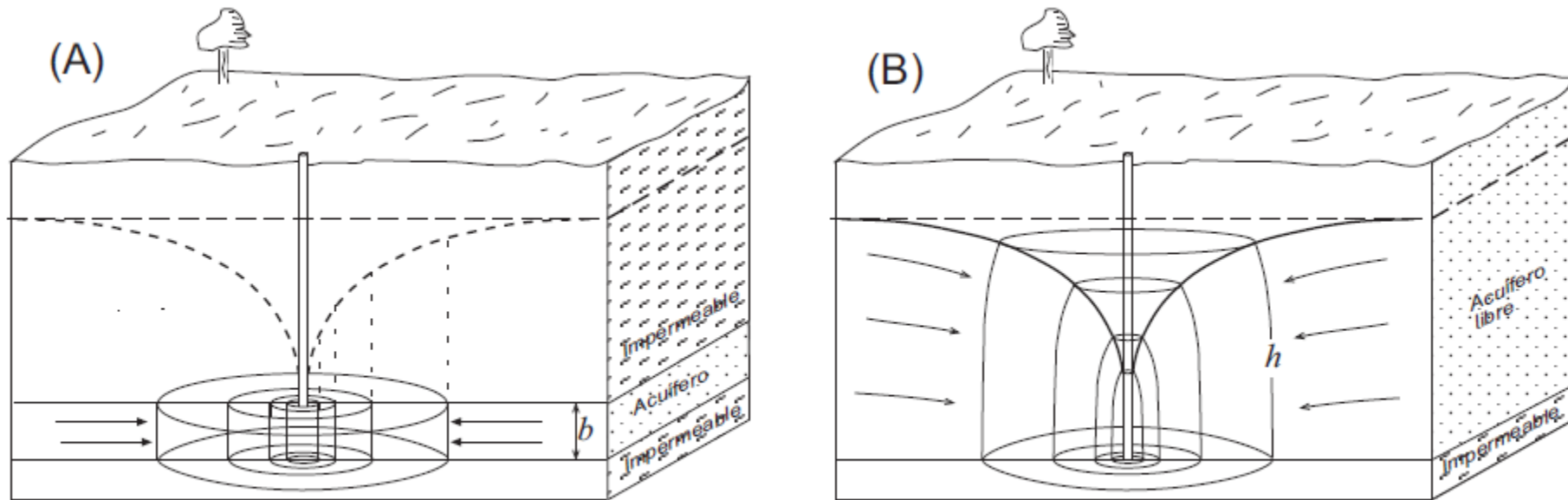


Figura 3.- (A) Cono de descensos y superficies equipotenciales en un acuífero confinado.
(B) Idem. en un acuífero libre.

HIDRÁULICA DE POZOS

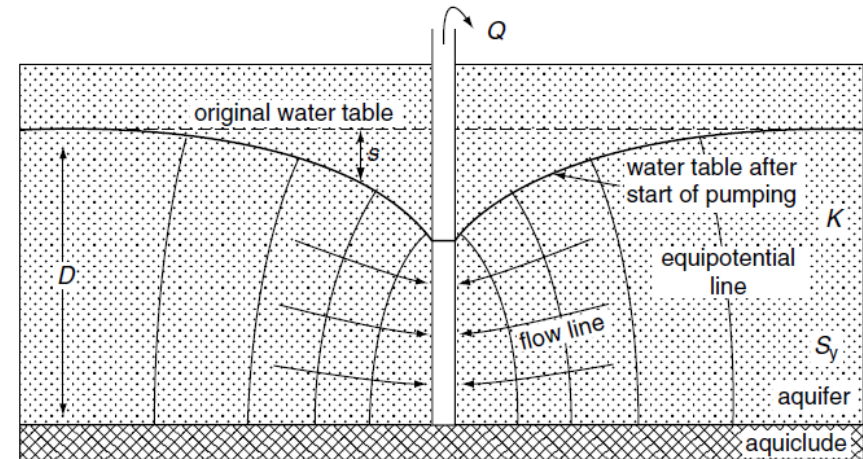
Ac. Libre vs Ac. Confinado:

Las principales diferencias en el comportamiento entre acuíferos confinados y libres cuando se bombean:

1. Un acuífero no confinado es parcialmente “vaciado” durante el bombeo, lo que resulta en una disminución del espesor del acuífero saturado. Caso confinado, espesor saturado es constante.

2. El agua entregada por un pozo en un acuífero Libre proviene de el “vaciado” de los poros, mientras que en un acuífero confinado proviene de la expansión del agua en el acuífero debido a una reducción de la presión del agua y de la compactación del acuífero debido al aumento tensiones efectivas.

3. El flujo hacia un pozo en un acuífero Libre tiene componentes verticales cerca del pozo bombeado, mientras que en un acuífero confinado las líneas de flujo son horizontales.

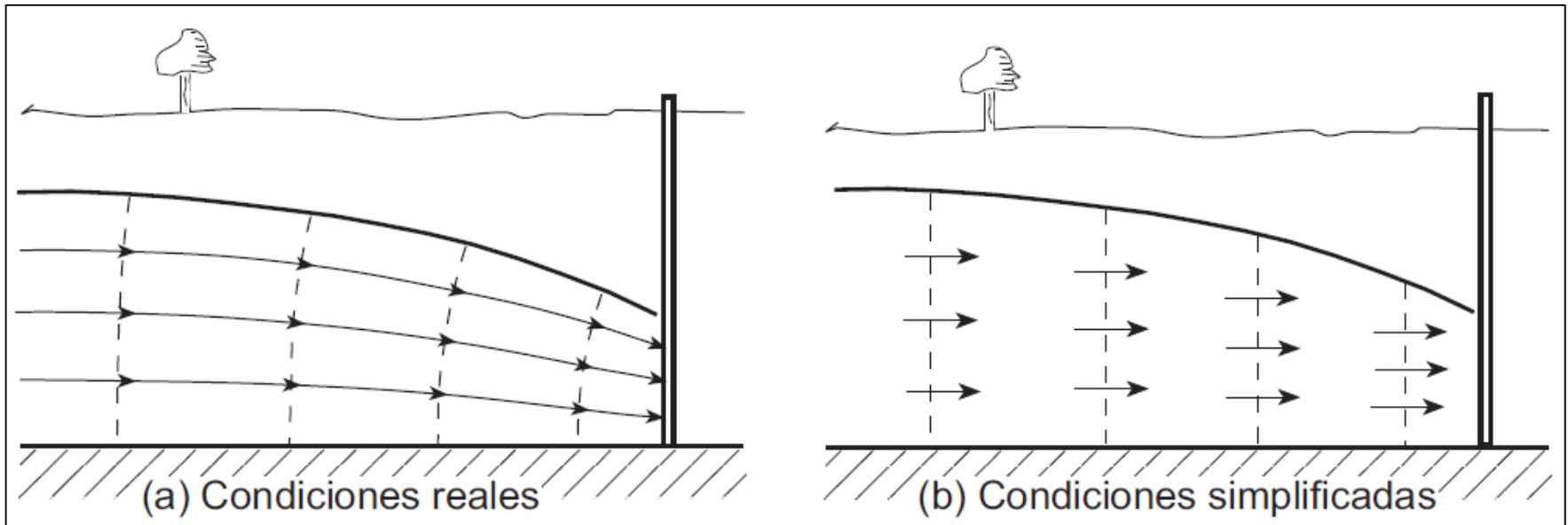


AC. LIBRE - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Acuífero Libre:

Para poder aplicar la formulación de Dupuit-Thiem a un acuífero, debemos admitir ciertas simplificaciones:

- 1) El flujo es horizontal
- 2) El gradiente es el de la superficie freática.
- 3) La velocidad es constante en una misma vertical



AC. LIBRE - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Acuífero Libre:

Suponiendo que la sección fuera cilíndrica, repetimos el razonamiento para Ac. Confinado. Aplicando Darcy:

$$Q = \text{Perímetro Cilindro} \times h \times \text{Velocidad}$$

$$Q = 2 \times \pi \times r \times h \times k \times \frac{\partial h}{\partial r}$$

Integramos entre dos distancias cualesquiera r_1 y r_2 :

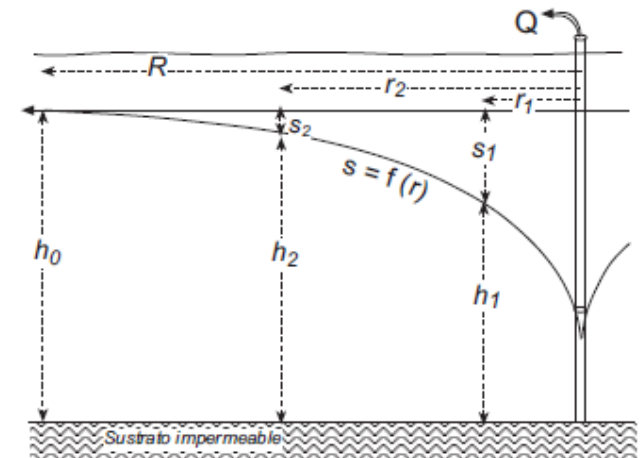
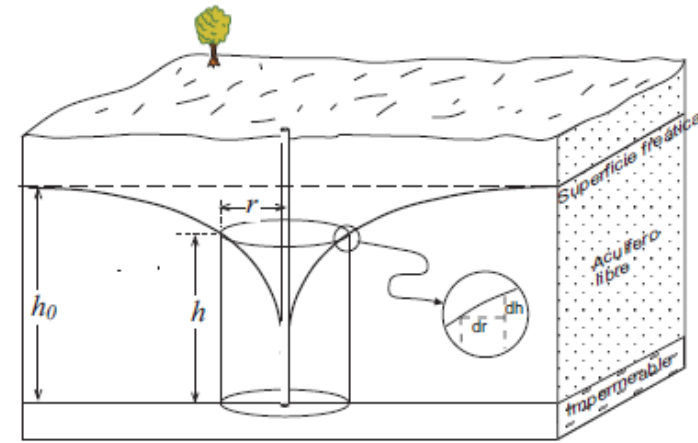
$$\int_{r_1}^{r_2} \frac{dr}{r} = \frac{2\pi k}{Q} \int_{h_1}^{h_2} h \, dh \quad \longrightarrow \quad \ln \frac{r_2}{r_1} = \frac{2\pi k}{Q} (h_2^2 - h_1^2)$$

Si $r_2 = R$ entonces $h_2 = H_0$



$$H_0^2 - H^2 = \frac{Q}{\pi k} \ln \left(\frac{R}{r} \right)$$

Ecuación de Dupuit

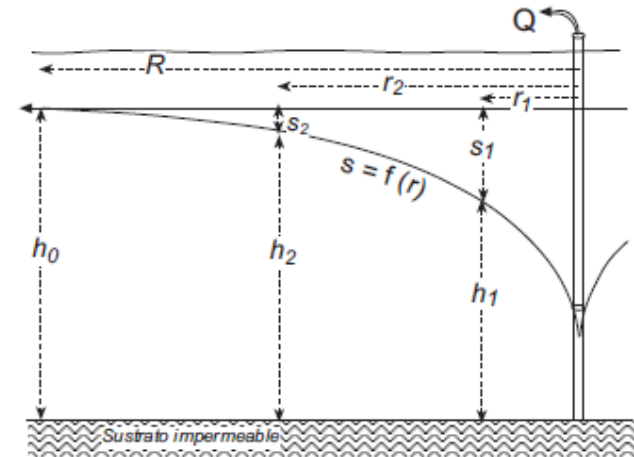


AC. LIBRE - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Acuífero Libre:

$$H_0^2 - H(r)^2 = \frac{Q}{\pi k} \ln\left(\frac{R}{r}\right) \quad \text{Ecuación de Dupuit}$$

Si los descensos en el acuífero son pequeños en comparación con H_0



$$H_0^2 - H^2 = (H_0 + H)(H_0 - H) \approx s \times 2H_0$$

Simplificación! Introduce Error!!
El error es "aceptable" cuando $s \ll H_0$

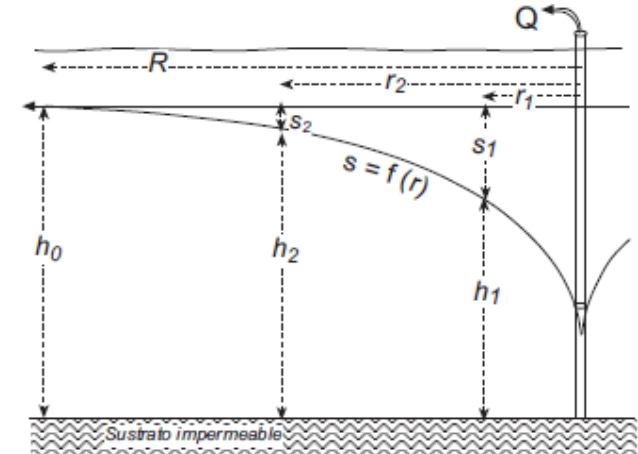
$$s = \frac{Q}{2\pi k H_0} \ln\left(\frac{R}{r}\right)$$

Equivalente a ecuación de Thiem para Ac Libre!

AC. LIBRE - RÉGIMEN ESTACIONARIO

Acuífero Libre:

$$H_0^2 - H(r)^2 = \frac{Q}{\pi k} \ln \left(\frac{R}{r} \right) \quad \text{Ecuación de Dupuit}$$



Corrección de Jacob:

$$\rightarrow H_0^2 - H^2 = (H_0 - H)(H_0 + H) = (H_0 - H)(2H_0 - (H_0 - H)) = s(2H_0 - s)$$

$$\frac{H_0^2 - H^2}{2H_0} = s - \frac{s^2}{2H_0} = s_c$$

Donde s_c se denomina descenso corregido. En este caso NO existe simplificación, NO se desprecia ni ningún término, NO se introduce Error!!

Con esta corrección la fórmula de Dupuit se puede escribir como:

$$\rightarrow s_c = \frac{Q}{2\pi k H_0} \ln \left(\frac{R}{r} \right)$$

La corrección de Jacob permite tratar a un acuífero libre como uno cautivo sin más que corregir los descensos de la forma indicada.

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Acuífero Libre:

En este caso la transmisividad varía en el espacio y en el tiempo.

Al bombear un Ac. Libre el bombeo ha vaciado el volumen comprendido entre la superficie freática inicial y el cono de descensos actual; ese volumen estaba saturado de agua y después de un tiempo de bombeo sus poros se han vaciado (parte de ellos: la porosidad eficaz).

Esta descripción es válida para explicar lo observado si hemos alcanzado el **régimen permanente**: Se ha generado un cono de descensos que tiene una forma cuya ecuación conocemos:

Ecuación de Dupuit

$$H_0^2 - H(r)^2 = \frac{Q}{\pi k} \ln \left(\frac{R}{r} \right)$$

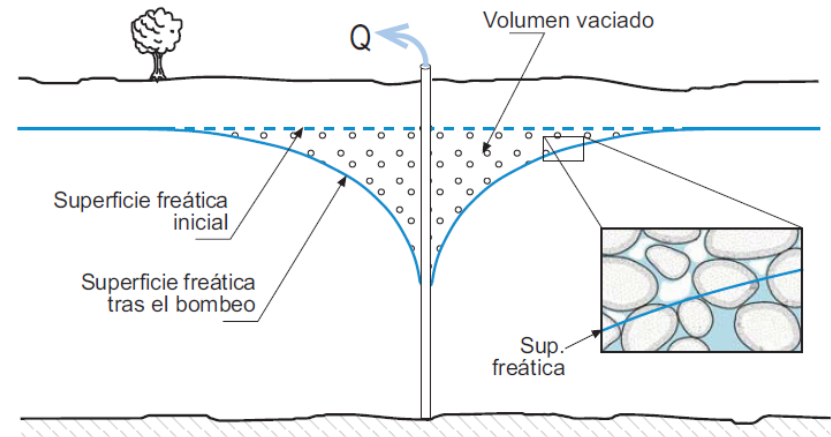


Figura 1.- Modelo simplificado: el acuífero libre entrega agua vaciando sus poros

Corrección de Jacob

$$s_c = \frac{Q}{2\pi k H_0} \ln \left(\frac{R}{r} \right)$$

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

Pero si observamos la evolución de los descensos desde el comienzo del bombeo, su evolución es extraña (en la figura siguiente se bombea en P, se miden los descensos en A)

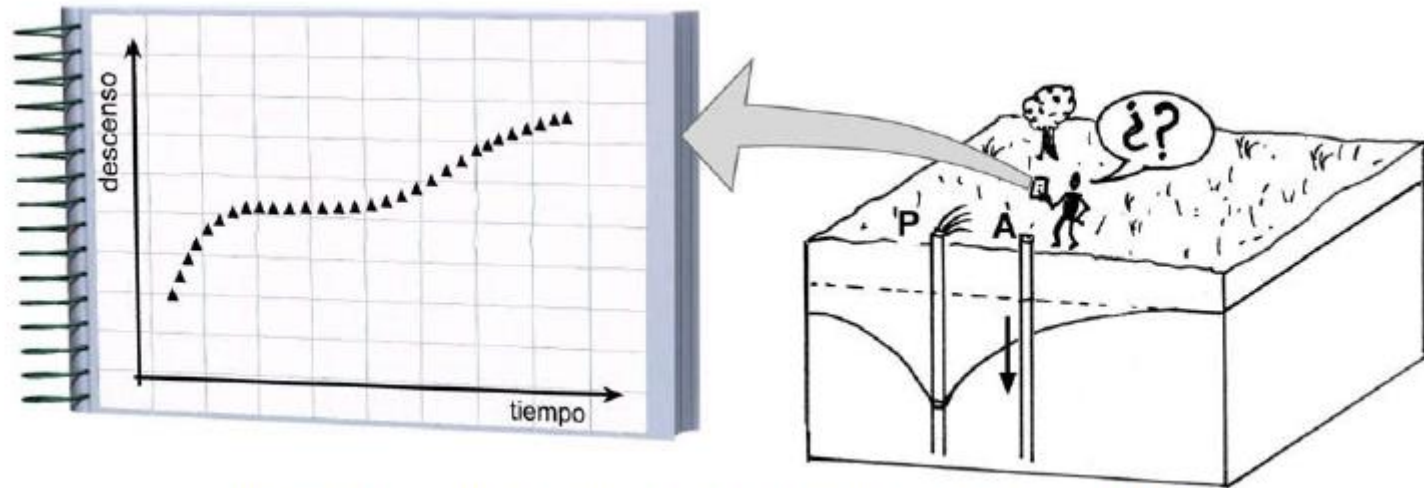


Figura 2.- La evolución de los descensos en el punto A no parece lógica

En los primeros minutos el nivel del agua en A baja deprisa, después la variación es muy lenta (parece que estamos alcanzando el régimen permanente) pero más tarde vuelve a descender con el tiempo, aunque más lentamente que al principio.

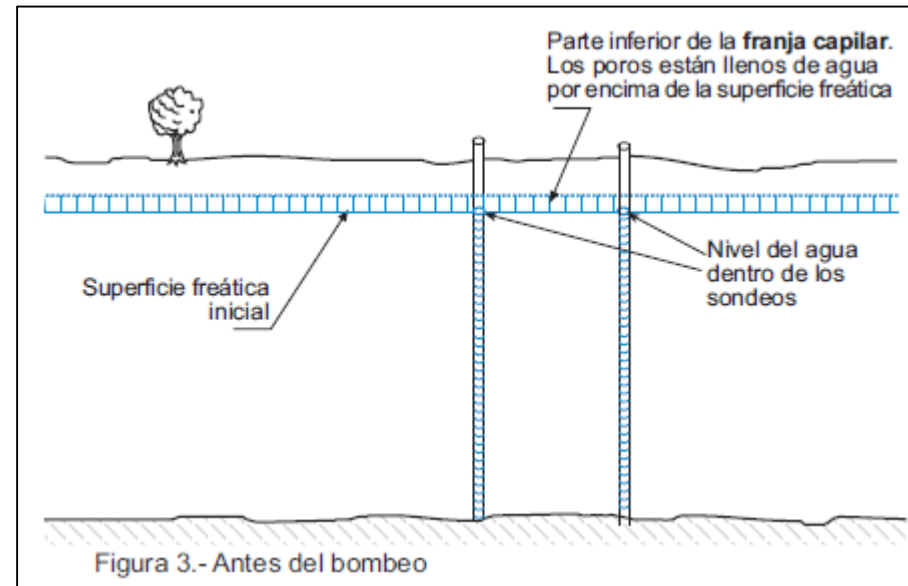
AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

Para explicar estas observaciones hemos de admitir una realidad más compleja; para ello podemos distinguir tres fases en el bombeo de un acuífero libre:

Antes del bombeo:

Sobre la superficie freática existe una franja capilar que puede tener un espesor de unos pocos milímetros en arenas gruesas hasta más de un metro en limos y arcillas. En los poros de la parte superior de esta franja capilar conviven agua y aire, pero en su parte inferior (que es la que se representa en la figura) todos los poros están llenos de agua. No obstante, esa agua está por encima de la superficie freática, ha subido contra la fuerza de la gravedad, o sea, que está a una presión inferior a la presión atmosférica.



AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

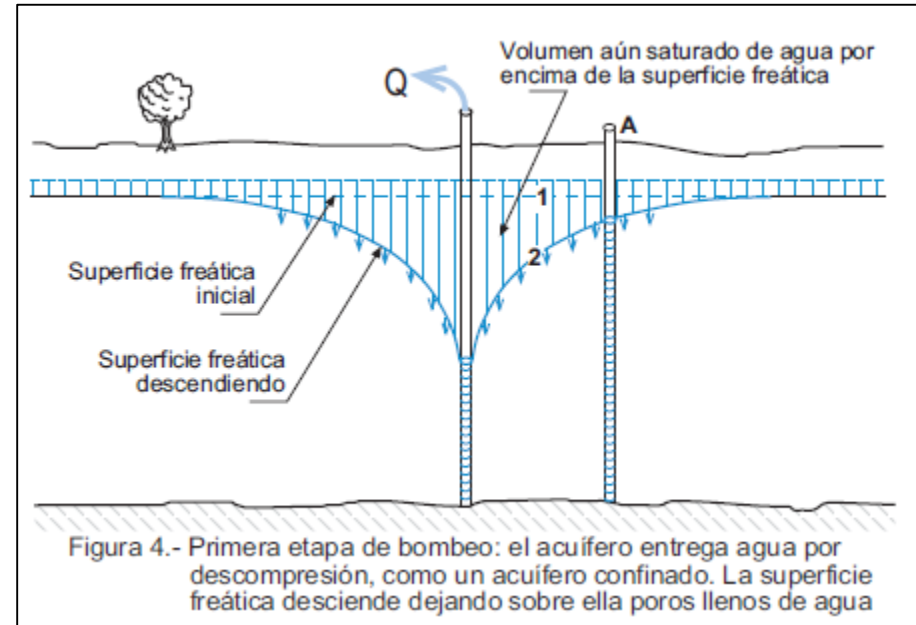
Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

Comienza el bombeo:

1ª etapa: Al principio (normalmente unos pocos minutos) no obtenemos agua por vaciado de los poros, sino por el mismo mecanismo que los acuíferos confinados: por la elasticidad del fluido (y del acuífero).

La superficie freática desciende (desde 1 hasta 2), pero sobre ella los poros quedan llenos de agua: el descenso de la superficie freática es tan rápido que la franja capilar no puede acompañarla.

Si medimos los descensos en el sondeo de observación A que aparece a la derecha, obtendremos una evolución igual a la obtenida en un acuífero confinado.

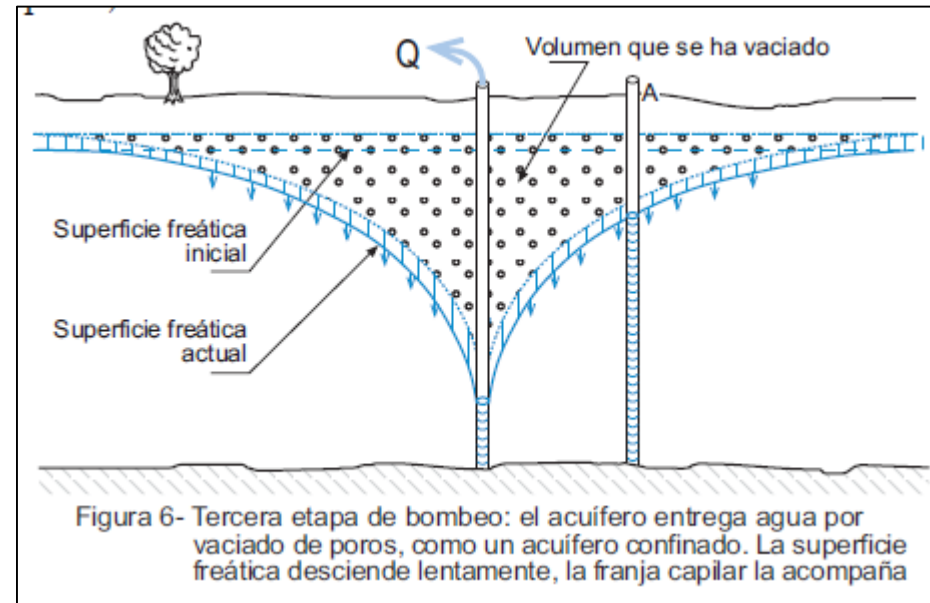


AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

2da etapa: El agua que satura los poros por encima de la superficie freática no puede resistirse más tiempo a la gravedad y comienza a caer lentamente.

Durante esta etapa, la superficie freática apenas desciende, el sondeo continúa extrayendo agua pero los descensos casi se han detenido.



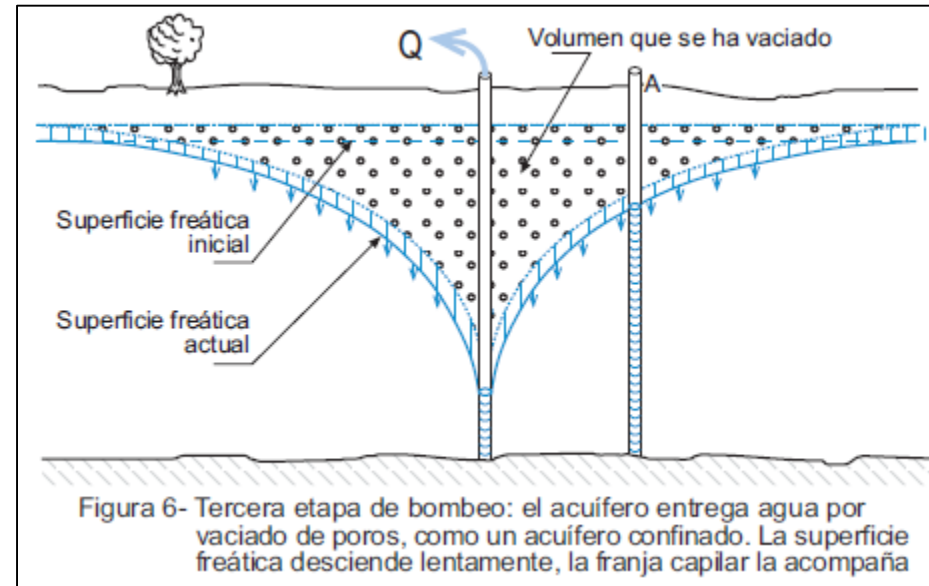
El agua que había quedado retenida por fuerzas capilares y ya no puede sostenerse va cayendo por gravedad lentamente y esa agua es la que alimenta el caudal bombeado. Este fenómeno se denomina drenaje diferido (delayed yield), y puede durar horas o semanas.

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

3era etapa: Cuando el drenaje diferido se ha agotado, comenzamos a extraer el agua contenida en la porosidad eficaz (como veíamos en el modelo simplificado de la figura 1).

Ahora la evolución es mucho más lenta que en la 1ª etapa, ya que el volumen de agua proporcionado por la porosidad eficaz es mucho mayor que el que se obtiene por el coeficiente de almacenamiento debido a la descompresión.

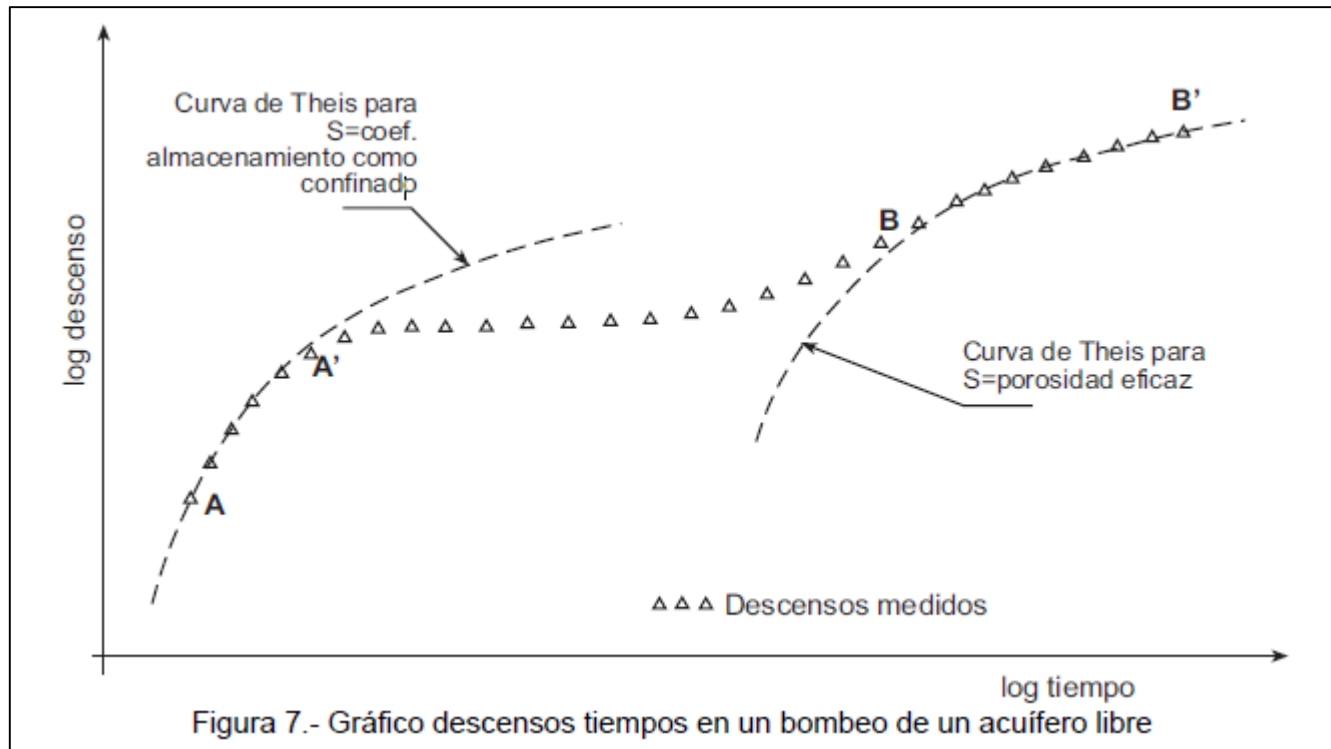


Este descenso lento permite que la franja capilar vaya descendiendo a la misma velocidad que lo hace la superficie freática: ya no queda agua 'colgada' por encima de la superficie freática.

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Drenaje Diferido - Acuífero Libre:

Ahora podemos explicar el extraño comportamiento observado en la figura 2. Los niveles medidos en el pozo de observación A, presentará una evolución del tipo:



AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Tramo AA': Al principio el descenso es rápido, como si se tratara de un acuífero confinado: corresponde a lo que hemos descrito arriba como "1ª etapa".

Tramo A'B: En una segunda fase vemos que el descenso casi se estabiliza, desciende muy lentamente: corresponde a la "2ª etapa" descrita.

Tramo BB': En una tercera y última fase el nivel de nuevo baja con el tiempo, pero no tan rápido como en la primera fase; es la "3ª etapa" de la descripción anterior.

Los tramos AA' y BB' siguen una ecuación similar a la de Theis (Ac. Confinado) pero con diferentes valores para el coeficiente S .

- Tramo AA', S = coeficiente de almacenamiento por descompresión
- Tramo BB', S = porosidad eficaz (que es realmente el coeficiente de almacenamiento cuando extraemos agua por vaciado de los poros).

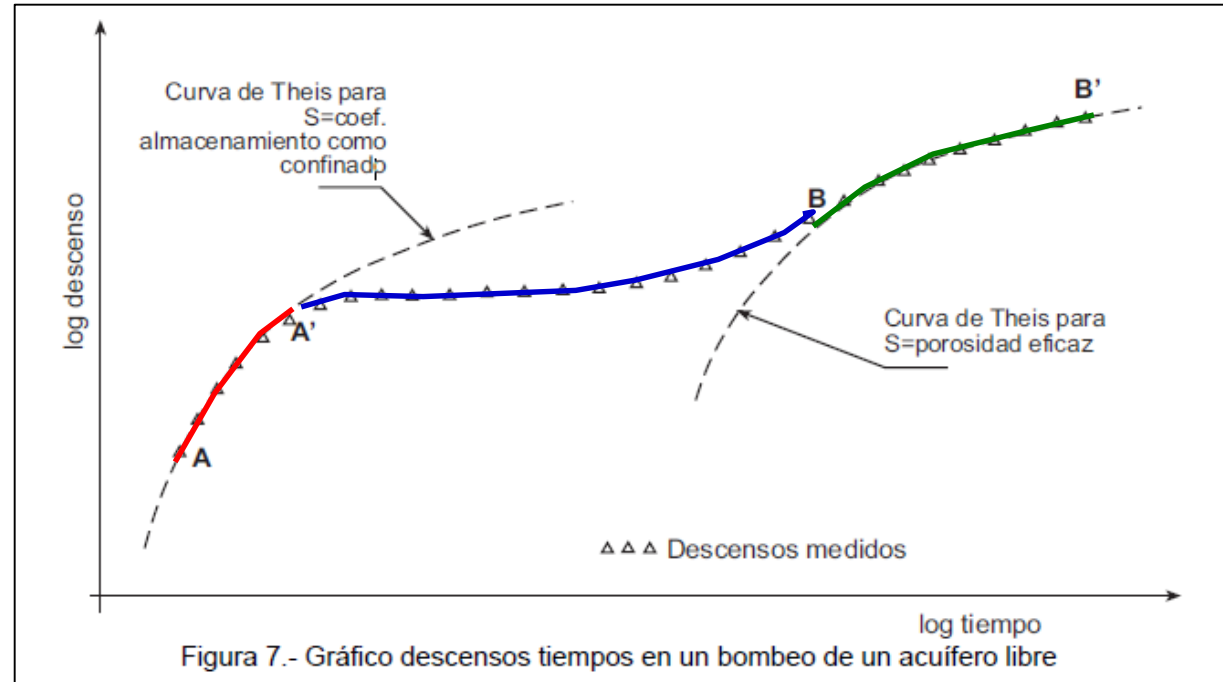


Figura 7.- Gráfico descensos tiempos en un bombeo de un acuífero libre

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Descensos - Acuífero Libre:

Encontrar una solución analítica (una fórmula) que refleje este proceso es más complejo que en acuíferos confinados (Theis) y semiconfinados (Hantush).

Neuman (1972, en Freeze y Cherry, 1979; Fetter, 2001; Schwartz y Zhang, 2003) enunció la siguiente ecuación, similar a la de confinados y semiconfinados excepto por la función $W(u)$:

$$s = \frac{Q}{4\pi T} W(u_A, u_B, \beta) \quad \beta = \frac{r^2 K_v}{b^2 K_h} \quad u_A = \frac{r^2 S}{4tT} \quad u_B = \frac{r^2 S_y}{4tT}$$

Donde:

- s = descenso a una distancia r transcurrido un tiempo t
- Q = caudal de bombeo
- T = transmisividad del acuífero
- K_v = conductividad hidráulica vertical
- K_h = conductividad hidráulica horizontal
- S = coeficiente de almacenamiento elástico, por descompresión
- S_y = porosidad eficaz (*Specific Yield*)
- W = función tabulada en función de $1/u_A$ y de $1/u_B$

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Descensos - Acuífero Libre:

$$s = \frac{Q}{4\pi T} W(u_A, u_B, \beta)$$

$$\beta = \frac{r^2 K_v}{b^2 K_h} \quad u_A = \frac{r^2 S}{4tT} \quad u_B = \frac{r^2 S_y}{4tT}$$

Para la primera fase del bombeo:

$$s = \frac{Q}{4\pi T} W(u_A, \beta)$$

Para la tercera fase del bombeo:

$$s = \frac{Q}{4\pi T} W(u_B, \beta)$$

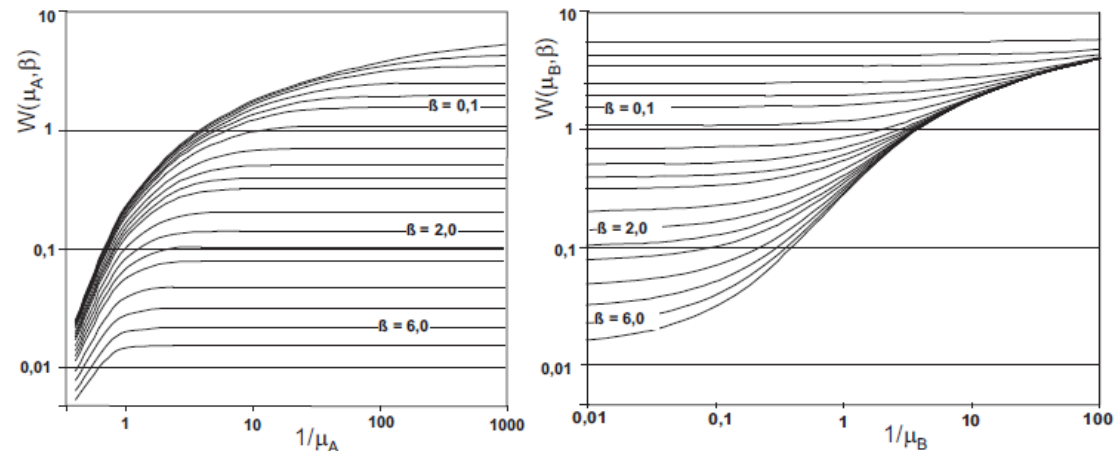


Figura 8.- Gráficos necesarios para la interpretación de un bombeo de ensayo

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Descensos - Acuífero Libre:

En el gráfico izquierdo dentro de la variable u_A va incluido el coeficiente de almacenamiento S , que indica el agua liberada por almacenamiento elástico.

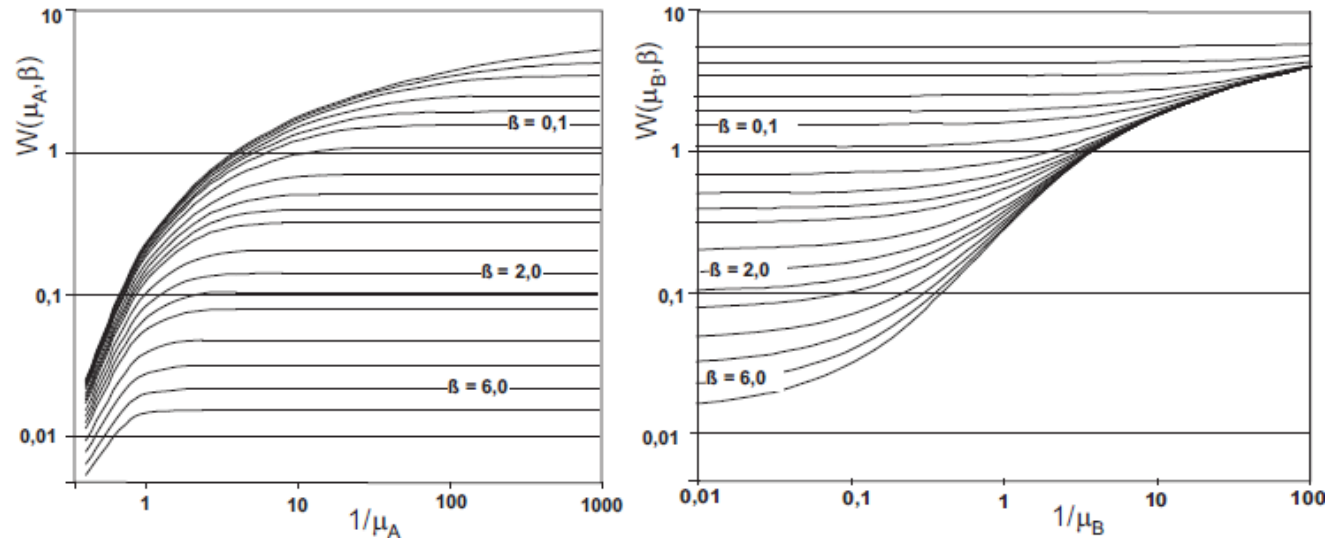


Figura 8.- Gráficos necesarios para la interpretación de un bombeo de ensayo

En el gráfico derecho dentro de la variable u_B va incluida la porosidad eficaz (*specific yield*, o coeficiente de almacenamiento del acuífero libre, que refleja el vaciado de los poros.

AC. LIBRE - RÉGIMEN TRANSITORIO

Ecuación de Descensos - Acuífero Libre:

Otras Formulaciones:

- Si los descensos no son grandes en comparación con el espesor del acuífero, se pueden aplicar las fórmulas de Theis ($s/H_0 < 0.02$) y Jacob con $T = k \times H_0$ y S la porosidad eficaz (se debería corregir pero no se tiene gran error), se trata como un confinado.

$$s = \frac{Q}{4\pi T} \operatorname{Ln} \left(\frac{2.25Tt}{r^2 S} \right)$$

Simplificación de Jacob de la fórmula de Theis

- Se puede aplicar la corrección de Jacob si $s/H_0 < 0.25$ (ya que “u” se ve afectado por la transmisividad T). Si

$$s_c = s - \frac{s^2}{2H_0}$$

$$s_c = \frac{Q}{4\pi T} W(u)$$

$$u = \frac{r^2 S}{4kH_0 t}$$