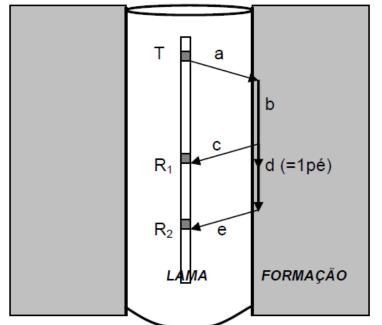
PERFIL SÔNICO

Neste tipo de perfil, o parâmetro é a elasticidade do meio, ou suas propriedades acústicas. Mede-se o tempo gasto pelo som para percorrer um determinado espaço da formação. A velocidade do som varia dependendo do meio que propaga, sendo maior nos sólidos e menores nos líquidos e gases.

Ao se considerar duas rochas semelhantes, a que possuir maior porosidade e, consequentemente, maior quantidade de fluidos dentro dela, apresentará um tempo de trânsito maior que a que tiver porosidade menor. Consequentemente, o perfil sônico mostra uma relação direta entre o tempo de propagação do som e a porosidade.

Princípio Ferramental

Um transmissor de frequência constante emite um impulso sonoro que se propaga nas camadas até atingir dois receptores em distâncias fixas e pré-determinadas. O equipamento mede a diferença de tempo gasto pelo som para atingir os dois receptores, isto é, o inverso da velocidade de propagação entre os mesmos.



$$TR_{1} = \frac{a}{VLama} + \frac{b}{VFm} + \frac{c}{VLama}$$

$$TR_2 = \frac{a}{VLama} + \frac{b}{VFm} + \frac{d}{VFm} + \frac{e}{VLama}$$

caso: a = c = e, então,

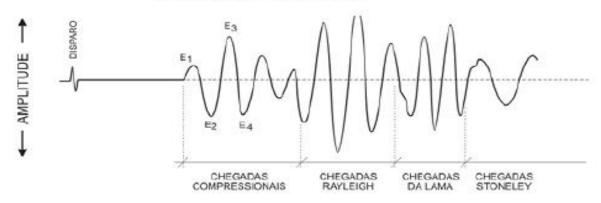
$$\Delta T = TR_2 - TR_1 = \frac{d}{VFm}$$

Para minimizar os efeitos de desmoronamento e/ou rugosidades que possam afetar a centralização (a = c = e), as ferramentas são constituídas de dois transmissores (um superior e outro inferior) e 4 receptores, que operam alternadamente na obtenção de 2 ΔT , cuja média aritmética é o valor registrado. O tempo é registrado em μs/pé ou μs/m.

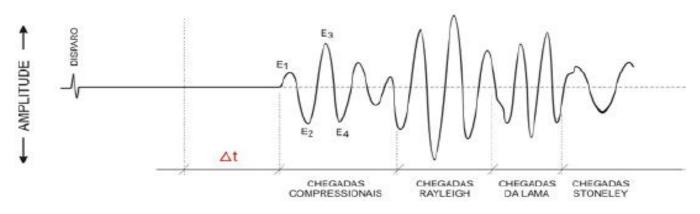
Os quatro principais parâmetros de um sinal acústico são:

- Tempo de chegada, pelo qual se pode determinar a velocidade de propagação do meio. (parâmetro utilizado pelo perfil sônico)
- Amplitude, que apresenta um decréscimo exponencial à medida que se afasta do transmissor.
- Atenuação, que é a medida do decréscimo da amplitude com a distância do transmissor.
- 4. Frequência (ou sua recíproca, período), que fornece o número de oscilações por unidade de tempo.

Receptor Superior



Receptor Inferior



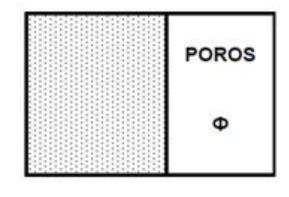
O trem de ondas contém todos os dados possíveis de serem analisados, os quais, muito embora sem uso prático para o cálculo da porosidade, são de grande valia para a definição das constantes elásticas e escolha de brocas para a perfuração.

Cálculo da Porosidade

 Segundo Wyllie (1949), o tempo de trânsito ∆t e a porosidade da rocha são calculados segundo o modelo mostrado abaixo, na figura 3. O respectivo cálculo é mostrado nas equações ao lado.

$$\Delta t = \Phi \cdot \Delta tf + (1 - \Phi) \cdot \Delta tm$$

$$\phi_{S} = \frac{\Delta t - \Delta tm}{\Delta tf - \Delta tm}$$



∆tm = tempo de trânsito na matriz (sólidos)

∆tf = tempo de trânsito na mistura de fluidos

∆t = tempo de trânsito em 1 pé de rocha (sólidos+fluidos)

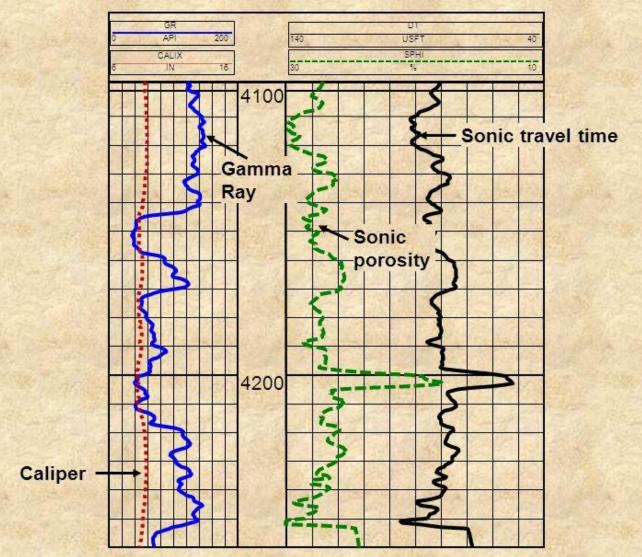
= porosidade total da rocha

A equação abaixo, denominada do tempo médio de Wyllie, somente calcula porosidades realistas das rochas quando elas estiverem saturadas com água (Sw = 1), compactadas, com porosidade intergranular e isentas de argila (VSH = 0). Condições estas estabelecidas experimentalmente pelo seu autor.

Na prática, como ignoramos inicialmente quanto de óleo/gás/água tem a rocha, calculamos sempre Φs com o Δtf igual ao da água, como veremos a seguir. Entretanto, fazemos isso consciente que cometemos erro com tal procedimento, e aprenderemos a corrigi-los.

$$\phi_{\rm S} = \frac{\Delta t - \Delta tm}{\Delta tf - \Delta tm}$$

ACOUSTIC (SONIC) LOG



Efeito da Ausência da Compactação sobre a Porosidade

Uma camada permoporosa é considerada compactada quando o tempo médio de trânsito dos folhelhos sobre e sotopostos estiverem na ordem de ∆tsh ≤ 100 µs/pé. Caso a camada em questão não seja compactada, deve-se efetuar uma correção. A correção na porosidade de Wyllie é dada por

$$\phi_{\text{S corrigida}} = \phi_{\text{S Wyllie}} \times \frac{100}{\text{c. } \Delta \text{tsh}}$$

- O fator "c" é ambiental, verificado experimentalmente, cujos valores variam entre 0,8 e 1,2. OCORRENDO FOLHELHOS COM TEMPO DE TRÂNSITO INFERIOR ÀQUELE LIMITE NÃO SE DEVE EFETUAR A CORREÇÃO. Vejamos um exemplo.
- Arenito 1 (Δ tm = 55,5 μ s/pé), compactado (Δ tsh = 100 μ s/pé), saturado com água salgada (Δ tf = 189 μ s/pé) e Φ = 25,84 %, tem um Δ t igual a (equação 1) : Δ t = 0,2584 x (189) + (1 0,2584) x 55,5 \cong 90 μ s/pé.
- Arenito 2 (Δ tm = 55,5 μ s/pé), não compactado (Δ tsh = 120 μ s/pé), saturado com água salgada (Δ tf = 189 μ s/pé) e Φ = 25,84% (admitindo-se o "c" = 1,0), terá um Δ t = ?

- O fator "c" é ambiental, verificado experimentalmente, cujos valores variam entre 0,8 e 1,2. OCORRENDO FOLHELHOS COM TEMPO DE TRÂNSITO INFERIOR ÀQUELE LIMITE NÃO SE DEVE EFETUAR A CORREÇÃO. Vejamos um exemplo.
- Arenito 1 (Δ tm = 55,5 μ s/pé), compactado (Δ tsh = 100 μ s/pé), saturado com água salgada (Δ tf = 189 μ s/pé) e Φ = 25,84 %, tem um Δ t igual a (equação 1) : Δ t = 0,2584 x (189) + (1 0,2584) x 55,5 \cong 90 μ s/pé.
- Arenito 2 (Δ tm = 55,5 μ s/pé), não compactado (Δ tsh = 120 μ s/pé), saturado com água salgada (Δ tf = 189 μ s/pé) e Φ = 25,84% (admitindo-se o "c" = 1,0), terá um Δ t = ?

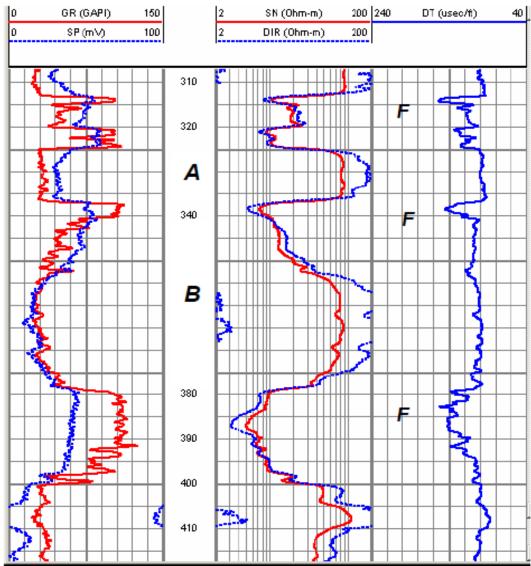
$$0,2584 = \frac{\Delta t - 55,5}{189 + 55,5} \times \frac{100}{120} \Leftrightarrow \Delta t \cong 97 \,\mu\text{s/pé}$$

 O arenito 2, por não ser compactado, mostrará sua primeira amplitude compressional um pouco atenuada, e seu tempo será 7 μs/pé a mais do que os 90 μs/pé observado no arenito 1, compactado. Caso a correção não seja realizada, se incorrerá em erro para mais (otimista) no valor da porosidade, na ordem de 20%. Vejamos:

$$\phi_{\rm S} = \frac{97 - 55,5}{189 - 55,5} = 0,3109 = 31,09\%$$

isto é, um erro de 31,09 / 25,84 = 1,2032, ou seja, 20 %

 Convém lembrar que as rochas endógenas (calcários e dolomitos) não apresentam este tipo de problema (ausência de compactação), as quais, por serem produtos de precipitações químicas e/ou crescimento orgânico, são naturalmente compactadas.

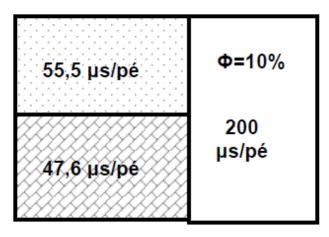


Definição do parâmetro Δtsh para uso na equação 3. Os arenitos A e B devem ser corrigidos pela falta de compactação vez que estão entre folhelhos (F) com Δtsh da ordem de 140 µs/pé, isto é:

$$\Phi_{\text{scorrigido}} = \Phi_{\text{s}} \times 100/140$$

Efeito da Matriz da Rocha

• Considere o modelo abaixo, de rocha compactada com 50 % de cada litologia e f = 10 %



Modelo geológico para uma mistura pura de carbonato e sílica

A Lei das Misturas dará o tempo da matriz :

$$\Delta tm = 0.5 (55.5) + 0.5 (47.6) = 51.55 \mu s/pé$$

bem como o valor que a ferramenta registrará:

$$\Delta t = 0.9 (51.55) + 0.1 (200) = 66.395 \,\mu \text{s/pé}$$

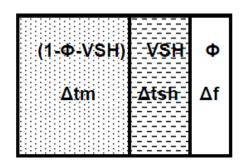
- Ao se usar os 66,395 μs/pé na equação de Wyllie (equação 2), três situações podem ser encontradas.
- 1. Caso se considere a camada como um arenito puro (Δ tm = 55,5 µs/pé): $\phi_{\text{SW}} = \frac{66,395-55,5}{200-55,5} = 0,0754 = 7,54\%$
- 2. Caso se considere a camada como um calcário puro (Δ tm = 47,6 µs/pé): $\phi_{\text{SW}} = \frac{66,395-47,6}{200-47,6} = 0,1036 = 10,36\%$
- 3. Caso se tenha conhecimentos precisos acerca da litologia da camada (testemunhos, formação, ambiente, etc), os erros acima serão evitados, uma vez que se usará o Δtm real da rocha, i.é., 51,55 μs/pé:

$$\phi_{\text{SW}} = \frac{66,395 - 51,55}{200 - 51,55} = 0,1000 = 10,00\%$$

 A primeira situação estimou-se um valor de porosidade abaixo do real, na segunda estimou-se um acima do real, enquanto na terceira obteve-se o valor real.

Efeito da Argilosidade

 A presença de argila nas camadas permoporosas aumenta a quantidade de água intersticial (comparadas àquelas limpas ou sem argila), atenua a velocidade do som e aumenta o Δt registrado. Para se estudar este tipo de efeito, adota-se o modelo abaixo.



Fazendo-se um balanço dos tempos e materiais, segundo Wyllie, obtém-se :

$$\Delta t = \Delta tm \cdot (1 - \phi - VSH) + VSH \cdot \Delta tsh + \phi \cdot \Delta tf$$

$$\phi = \frac{\Delta t - \Delta tm}{\Delta tf - \Delta tm} - VSH\left(\frac{\Delta tsh - \Delta tm}{\Delta tf - \Delta tm}\right)$$
(4)

• Denominando-se os termos ($\Delta t - \Delta tm$)/($\Delta tf - \Delta tm$) de porosidade sônica (Φ_{Sw}) e ($\Delta tsh - \Delta tm$)/($\Delta tf - \Delta tm$) de porosidade aparente dos folhelhos adjacentes (Φ_{SSH}), tem-se:

$$\Phi_{sc} = \Phi_{sw} - VSH \cdot \Phi_{SSH}$$

$$\Phi_{sc} = \Phi_{sw} - VSH \cdot \Phi_{SSH}$$

na qual Φ_{sw} é a porosidade sônica calculada, segundo Wyllie, como se a rocha fosse limpa (sem argilosidade) e VSH é a argilosidade calculada pelos Raios Gama etc.

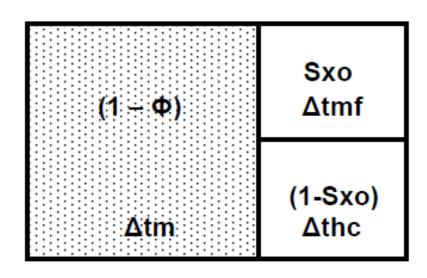
Observar que na dedução da equação acima, o Δtm usado é o mesmo, tanto para a areia como para o folhelho, considerando-se portanto, como ambos tendo o mesmo Δtm .

Assim, o conceito de Φ_{SSH} é o de uma porosidade "aparente" média, calculada (ainda segundo Wyllie), a partir dos folhelhos adjacentes (sobre e sotopostos), admitindo-se que eles tenham o mesmo Δtm da camada analisada.

Efeito da Presença de Hidrocarbonetos sobre o Perfil Sônico

- O tempo de trânsito na água é da ordem de 189 ou 200
 μs/pé (água salgada ou doce, respectivamente). No óleo,
 236 μs/pé e, no gás, 600 μs/pé.
- Consequentemente, camadas portadoras de hidrocarbonetos fazem com que o tempo de trânsito aumente.
- Um aumento no tempo de trânsito nos faz pensar em aumento de porosidade, o que não é necessariamente verdade, pois uma rocha que têm 10 % de porosidade terá os mesmos 10 % independentemente do que preenche seus poros. O que muda é o tempo registrado pelo perfil sônico (Δt), uma função do tempo de trânsito dos fluidos (Δtf).

 Analisemos tal fato usando a equação de Wyllie, e o modelo abaixo (VSH=0), admitindo-se três casos, onde o tempo do fluido será dado pelo balanço entre as duas saturações presentes na zona de investigação da ferramenta, i.é, a lavada.



O tempo da mistura fluida será :

$$\Delta tf = (1 - Sxo) \Delta thc + Sxo . \Delta tmf$$

e por sua vez o tempo no perfil será :

$$\Delta t = (1 - \phi) \Delta tm + \phi . \Delta tf$$

• 1º caso: Arenito saturado somente com água salgada (Sw = 100%) e Φ = 10 %

$$\Delta tf = \Delta tmf = \Delta tw = 189 \mu s/pe$$

$$\Delta t = 0.9 (55.5) + 0.1 (189) = 68.85 \,\mu s/pé$$
 (leitura do perfil)

$$\Phi s = \frac{68,85 - 55,5}{189 - 55,5} = 0,10 = 10 \%$$

O cálculo foi realizado em rocha contendo efetivamente só água, portanto, sem erro.

• 2º caso: Arenito portador de óleo com as seguintes características: $\Phi = 10 \%$, Δ thc = 236 μ s/pé, Δ tm = 55,5 μ s/pé, Δ tmf = 189 μ s/pé e Sxo = 50 %.

$$\Delta tf = 0.5 (236) + 0.5 (189) = 212.5 \,\mu s/p\acute{e}$$

$$\Delta t = 0.9 (55.5) + 0.1 (212.5) = 71.2 \mu s/pé (leitura do perfil)$$

$$\Phi s = \frac{71,2-55,5}{189-55,5} = 0,1176$$
 ou 11,76 %

Ao se admitir a rocha com água (189) e não com a mistura água e óleo (212,5) a porosidade calculada foi quase 20% maior que a real.

3º caso: Arenito portador de gás com as seguintes características: Φ = 10 %, Δthc = 666 μs/pé, Δtm = 55,5 μs/pé, Δtmf = 189 μs/pé e Sxo = 50 %

$$\Delta tf = 0.5 (666) + 0.5 (189) = 427.5 \,\mu s/pe$$

$$\Delta t = 0.9 (55.5) + 0.1 (427.5) = 92.7 \mu s/pé (leitura do perfil)$$

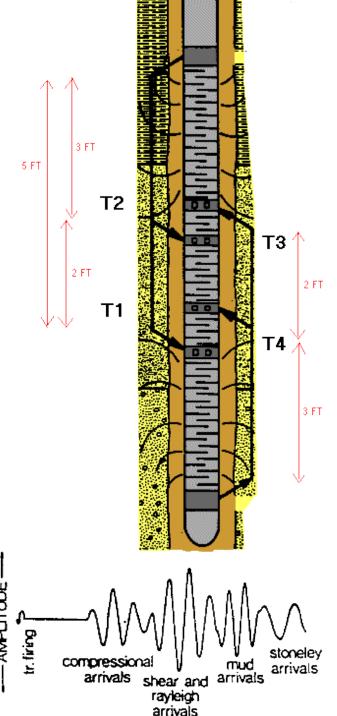
$$\Phi s = \frac{92,7 - 55,5}{189 - 55,5} = 0,2786$$
 ou 27,86 %

 Ao se admitir a rocha com água (189) e não com uma mistura de gás e água (427,5) a porosidade calculada foi quase 3 vezes maior que a real.

- Pelo demonstrado, um mesmo tipo de rocha com Φ=10%, pode apresentar tempos diferenciados, 68,85, 71,2 e 92,7μs/pé (somente água, e misturas de óleo/água e gás/água, respectivamente), sem que isto tenha implicado em aumentos de porosidade, mas sim na influência do tipo do fluido interporoso.
- Na prática, caso se deseje calcular a Φ_s , em cada um dos arenitos acima, pelo fato de se desconhecer, ainda no estágio exploratório de uma área, qual o porcentual de hidrocarboneto e água dentro deles, convenciona-se calcular Φ_{sw} como se tivesse somente água, conscientes de que estaremos cometendo um erro, mas que é a primeira aproximação que se faz da porosidade. Assim procedendo, é comum ouvir-se dizer que em zonas com hidrocarbonetos a porosidade sônica "aumenta".
- A porosidade "in situ" de uma rocha é imutável. O intérprete conscientemente erra em seus cálculos, admitindo em uma primeira etapa, que o fluido seja água, para mais adiante, com dados e perfis mais realistas, corrigir este erro. Eventualmente, o erro pode decorrer por total desconhecimento ou falta de dados da área.

Problemas Operacionais

- Poços desmoronados ou rugosos, ou quando a ferramenta perde simetria. Para solucionar tal problema, a segunda geração de ferramentas sônicas foi denominada Bore Hole Compensated (BHC), e dispõe de 2 transmissores e 4 receptores. Obtém-se 4 medidas de Dt e registrase a média.
- Aparecimento de saltos de ciclo ("cycle skipping"), que se caracteriza pelo não acionamento de um dos detectores (gás, fraturas, altas porosidades).



- O transmissor emite ondas acústicas na formação e mede o tempo gasto para detectar em receptores a distâncias conhecidas. A ferramenta sônica opera a 20 ciclos/segundo.
- A primeira chegada são as ondas compressionais ou ondas P, que viajam adjacente ao poço, como mostrado na figura ao lado. É a primeira chegada em cada receptor usada para medir os tempos de propagação T1, T2, T3 e T4.
- Dois receptores para cada transmissor eliminam o sinal gerado pelo poço, deixando apenas a contribuição da formação.
- O tempo de trânsito ΔT é calculado a partir desses tempos de chegada como mostrado na equação abaixo.

$$DT_{LOG} = [(T1 - T2) + (T3 - T4)] / 2$$

- Esse arranjo particular da ferramenta sônica é conhecido como BHC Sonic Tool (BoreHole Compensating Sonic Tool) e compensa a parte 'lavada' e inclinação da ferramenta em tempo real enquanto mede.
- Os tempos de chegada T1 e T3 tem um espaçamento de 5 pés e T2 e T4 de 3 pés, o que proporciona uma resolução vertical de 2 pés ao equipamento.
- O sinal cisalhante que chega após a onda P geralmente tem uma amplitude um pouco maior que a primeira.
- Após, há a chegada da lama e então a chegada Stoneley. Essa última é utilizada para interpretar a existência de fraturas.
 - Ondas Stoneley são ondas guiadas geradas por uma fonte monopolar que chegam logo após as ondas cisalhantes. O guia de ondas é o espaço anelas entre a ferramenta e a parede do poço. Também são conhecidas por ondas tubulares.
- Mud wave é uma onda compressional (ou longitudinal) que viaja através da lama diretamente para os receptores sônicos. Viajam com velocidade constante e relativamente alta energia.

Equação de Raymer, Hunt & Gardner

• Esses autores definiram uma equação diferente da de Wyllie, que se aplicam em rochas com porosidades variando entre 0 e 37 % e que não necessita de correções. É dada por: $Wyllie : \Delta t = (1-\phi). \Delta t m + \phi. \Delta t f$

Raymer et al.:
$$\frac{1}{\Delta t} = \frac{(1-\phi)^2}{\Delta tm} + \frac{\phi}{\Delta tf}$$
 (5)

 Os mesmos estabeleceram também, a seguinte equação prática, usando Δtm = 58 (arenitos), 49 (calcários) e 44μs/pé (dolomitos):

$$\phi_{SR} = c \cdot \frac{\Delta t - \Delta tm}{\Delta t}$$
 (6)

na qual "c" é uma constante empírica que varia de acordo com a área, etc. Geralmente, recomenda-se c = 0,625.