O Perfil de Potencial Espontâneo

Baseado nas notas de aula do professor Geraldo Girao Nery

Intro

- Lama necessária para (propriedades controladas)
 - Preservação de seções
 - Evitar desmoronamentos
 - Lubrificar broca
 - Lubrificar a coluna de perfuração
 - Suprir amostras de calha
- Peso da coluna fluida -> pressão hidrostática -> filtração -> dissociação da lama
- Fração líquida penetra radialmente
- Parte sólida -> reboco ou filme

Origem do Potencial Espontâneo em um Poço

- O perfil de potencial espontâneo é o registro das ddp desenvolvidas em um poço entre filtrado e as águas das formações.
 - Processos eletrocinéticos e eletroquímicos.
- Processo eletrocinético (ou eletrofiltração): movimento de eletrólito no meio permeável
 - Penetração do filtrado devido à pressão da coluna hidrostática.
 - Desprezível em poços rasos (água), relevante em poços profundos.

Origem do Potencial Espontâneo em um Poço

- Potencial eletroquímico (espontâneo natural): contato de diferentes soluções dentro de um poço.
 - Pares de geração de potencial espontâneo natural: lama-filtrado / filtradoágua de formação / água de formação-folhelho / folhelho-lama.
 - Elo lama-filtrado gera ddp desprezível.
- Elo água de formação-folhelho -> potencial de membrana (Em)
- Elo filtrado-água de formação -> potencial de junção líquida (Ej)

Potencial de Junção de Líquido (Ej)

- Aparece devido ao contato entre duas soluções distintas
 - [NaCl].
 - Difusão da mais salina para a menos salina (fem) até atingir o equilíbrio.
 - Movimentação iônica sempre da + para concentrada.
 - Cl⁻ mais veloz que Na⁺.
- Filtrado condutor de corrente elétrica.
- Contato filtrado-água interporosa gera correntes elétricas naturais.
- Conclusão: Ej resulta da movimentação de cargas elétricas na zona de contato
 - Requer diferentes mobilidades entre cátions e ânions

Potencial de Junção de Líquido (Ej)

Para soluções monovalentes de NaCl

$$Ej = -\left(\frac{v-u}{v+u}\right) \cdot \left(\frac{R \cdot T}{n \cdot F}\right) \cdot \ln\left(\frac{a_1}{a_2}\right)$$

- sendo: R= 8,314 Joules (constante dos gases);
- T = temperatura absoluta;
- n= valência dos íons envolvidos no processo;
- F = Faraday (nº de Avogadro vezes a carga do elétron = 96.540 Coulomb);
- v = mobilidade do Cl⁻; u = mobilidade do Na⁺;
- Ln = logaritmo natural e
- a₁ e a₂ = atividades das soluções antes e após a diluição, respectivamente.

Potencial de Junção de Líquido (Ej)

- Atividade da solução é a capacidade de movimentação de cargas iônicas de uma dada solução.
 - Depende da relação entre a concentração do soluto e do solvente. Uma solução concentrada é mais ativa do que uma diluída.
- NaCl
 - Cl⁻ -> $v = 7.91.10^{-4} cm/s/V$ e transporta 60% da cargas
 - Na⁺ -> $u = 5.19.10^{-4} cm/s/V$ e transporta 40% da cargas
 - Cl⁻ mais ativo/veloz que o Na⁺

Potencial de Membrana (Em)

- Ej pouco significativo quantitativamente.
 - Ordem de milésimos de volt.
- Potencial de membrana surge na presença de
 - Interlaminações
 - Disseminações de folhelho ou argila
 - E o movimento de íons gera esse potencial de membrana
- Folhelho
 - 60% argilominerais
 - 40% grãos de quartzo, carbonatos, matéria orgânica, minerais sedimentados com os argilominerais e grãos < 4 mm
- Argilominerais se comportam como membrana seletiva para cargas elétricas.

Potencial de Membrana (Em)

- Células cristalinas unitárias dos argilominerais apresentam carga periférica negativa.
 - Seco -> íons adsorvidos
 - Em solução -> separação desses íons
- Parte dos cátions permanece solubilizada, parte fica presa aos argilominerais.
 - Repulsão das cargas positivas
- Folhelho que separa duas soluções de distintas concentrações de sais dificulta mobilidade dos cátions mas não dos ânions
- Cada folhelho possui um Em diferente a depender:
 - da composição, tipo e percentual dos argilominerais.
 - Da capacidade de troca catiônica com o meio
- Folhelhos constituídos de ilita e esmectita têm um Em superior aos folhelhos caoliníticos ou cloríticos.

Potencial de Membrana (Em)

- Na equação $Ej = -\left(\frac{v-u}{v+u}\right) \cdot \left(\frac{R.T}{n.F}\right) \cdot \ln\left(\frac{a_1}{a_2}\right)$, um folhelho inibidor parcial da movimentação de cátions faz $u \to 0$, enquanto v permanece finito.
- Portanto,

$$Em = -\left(\frac{R.T}{n.F}\right).\ln\left(\frac{a_1}{a_2}\right)$$

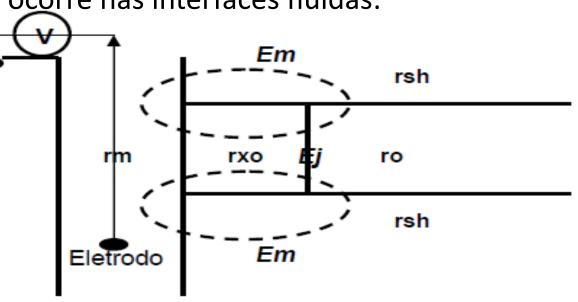
- Transferência de cargas 5x maior que Ej
- Sendo o folhelho uma membrana seletiva perfeita, nenhuma carga negativa o atravessará.

- O máximo potencial que se desenvolve no circuito lama/rocha/folhelho/lama é denominado de Potencial Espontâneo Estático (ou SSP) e corresponde a soma dos potenciais.
- Como $Ek \approx 0$,

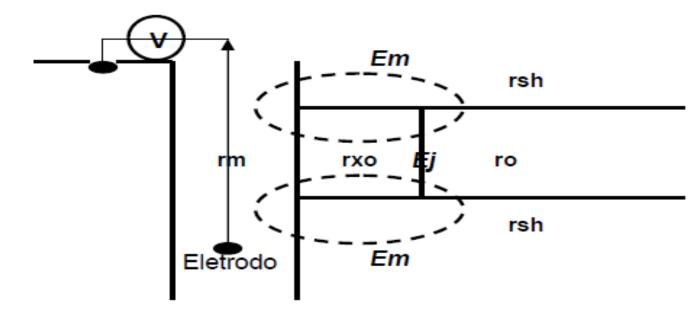
$$SSP = Ej + Em$$

• O SSP é formado pela queda ôhmica que ocorre nas interfaces fluidas:

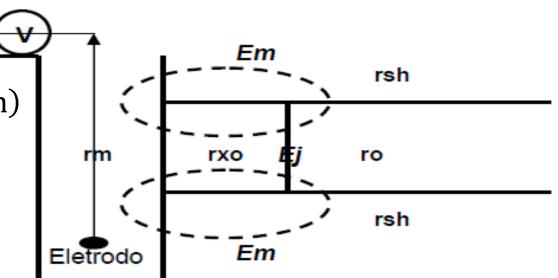
- Fluxo lama -> folhelho
- Fluxo folhelho -> camada permoporosa
- Fluxo camada permoporosa -> lama
- (ou vice versa)



- A movimentação de íons será no sentido (horário) rm-rxo-ro-rsh-rm se a salinidade da lama/filtrado for maior que a da água de formação.
- No sentido anti-horário caso contrário.
- Ej -> diferença de salinidades rxo-ro
- Em -> tipo de folhelho que se interpõe ao fluxo



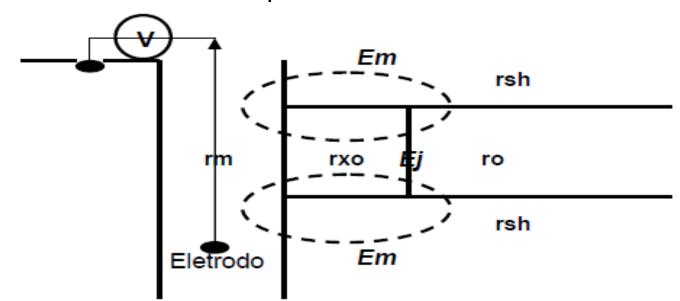
- Então SSP = Ej + Em = i.(rm + rxo + rt + rsh)
- Sendo, rxo, rt e rsh, respectivamente,
 - rm -> resistência elétrica da coluna de lama
 - rxo -> resistência das zonas lavada/invadida
 - rt -> resistência da camada virgem
 - rsh -> resistência da camada do folhelho adjacente
 - i -> a corrente que se desenvolve devido ao fluxo iônico provocado pela diferença de concentração entre as soluções filtrado e água da formação.



- Não se registra SSP em um poço, e sim uma fração de SSP.
- O perfil SP registra o potencial que se desenvolve na lama.

$$SP = i.rm$$

- Condução de corrente em solução eletrolítica -> participação de todos os sais dissolvidos.
- Dados medidos em laboratório são deveras mais completos.



A medida SP em um poço

• Perfilagem opta pela abordagem termodinâmica do problema

$$SSP = Em + Ej = -k \cdot \log\left(\frac{a_w}{a_{mf}}\right)$$

- sendo K uma constante que depende da temperatura da camada e engloba todos demais elementos das equações citadas, inclusive transformação de logaritmo natural para decimal (K = 65 + 0,24 x temperatura da camada em °C ou K = 61 + 0,133 x temperatura em °F).
- a é a atividade da solução (w -> água; mf -> filtrado)
- Para baixas [NaCl], a atividade química $a \propto 1/R$, de modo que reescrevemos a equação acima como

$$SSP = -k.\log\left(\frac{Rmf@FT}{Rw}\right)$$

 Rmf@FT é a resistividade do filtrado à temperatura da profundidade que se escolheu para o cálculo de Rw

A medida SP em um poço

- Linearidade entre atividades e resistividades apenas para $R>0.1~\Omega.~m$
- Muito sal abaixo deste limite
 - Maioria das águas das rochas sedimentares profundas.
- Modificações empíricas na fórmula
- Onde NaCl não seja dominante (águas superficiais), relação complexa entre atividades e resistividades.
- Um modelo é:

$$SSP = -K.\log \left[\frac{\left(a_{Na} + \sqrt{a_{Ca} + a_{Mg}} \right)_{w}}{\left(a_{Na} + \sqrt{a_{Ca} + a_{Mg}} \right)_{mf}} \right]$$

- Inexiste, até o momento, bibliografia que relacione as atividades de todos os cátions bivalentes com as suas respectivas resistividades, a exemplo do NaCI.
- Transformação para concentrações equivalentes a soluções de NaCl.

- SSP = Em + Ej + Ek
- SP é fração do SSP

$$SP = \frac{SSP}{1 + \left(\frac{rxo + rt + rsh}{rm}\right)}$$

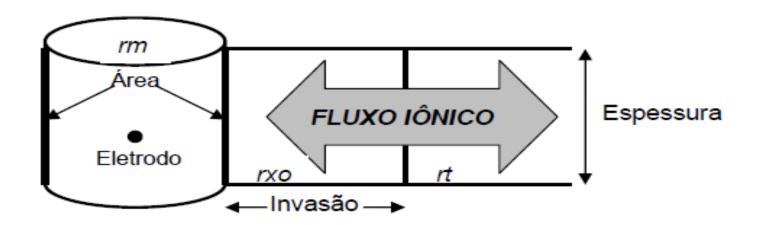
- sendo rxo a resistência elétrica da zona lavada, rt da zona virgem, rsh do folhelho adjacente e rm da lama.
- Desenvolvida a partir da teoria elétrica do SP
 - Trajetórias e áreas transversais das camadas
 - Difícil de se estabelecer em um perfil
- Portanto, a curva SP tem a ótica termodinâmica.
- A ótica elétrica mostra fatores que afetam a curva.

- De $SP = \frac{SSP}{1 + \left(\frac{rxo + rt + rsh}{rm}\right)}$, observa-se que $SP \cong SSP$ se $\left(\frac{rxo + rt + rsh}{rm}\right) \to 0$
- Fatores alheios influenciam a forma e amplitude da curva SP.
 - Condições do poço: diâmetro do poço, diâmetro de invasão, tipo de lama e espessura das camadas.
- Resistência da lama não é alterada
 - Fatores econômicos
 - Lama com resistividade alta (isolante) não permite o fluxo de íons entre a lama e a água de formação.
- Deve-se raciocinar com rxo, rt e rsh

$$r_j = R_j \frac{L_j}{A_j}$$

na qual j representa a j-ésima zona estudada.

- Correntes eletroquímicas movimentam-se entrando ou saindo das camadas
 - A_i -> superfície interna da parede do poço
 - L_i -> profundidade de invasão da camada em questão



Considerando-se rm constante, as seguintes situações podem ser observadas:

- 1. Quando se compara duas camadas idênticas, uma com menor espessura que a outra, a de maior espessura apresentará um SP mais desenvolvido, independentemente da relação Rmf / Rw.
- 2. O desmoronamento do poço atua diretamente sobre o volume e a resistência da lama. Portanto, quanto mais desmoronado o poço, menor a amplitude do SP.
- 3. O diâmetro de invasão de uma camada permoporosa qualquer atua diretamente sobre a intensidade da corrente (irm) no poço. Quanto mais profunda a invasão, menor a amplitude do SP.

(continuação...) Considerando-se rm constante, as seguintes situações podem ser observadas:

- 4. Quando se usa lama muito salgada, as correntes permanecem dentro do poço, em curto circuito, e a curva não se desenvolve totalmente.
- 5. Os hidrocarbonetos aumentam consideravelmente a resistência das rochas, de sorte que o termo rt/rm dentro do parêntese não pode ser desprezado. Comparando-se uma mesma camada reservatório, o SP observado na zona com hidrocarboneto é um pouco menor que o observado na zona com água.
- 6. A argilosidade dispersa em uma camada permoporosa qualquer atua diretamente sobre a movimentação iônica, barrando ou atrasando a passagem dos cátions.

Para finalizar, lembrar que se estudou os 6 fatores isoladamente, o que pode não ocorrer na maioria dos casos. Uma camada real pode ter pequena espessura, estar desmoronada, ter argila e hidrocarboneto, tudo ao mesmo tempo.

Qualidade da Curva SP

- Defronte a folhelhos de iguais características petrofísicas, a curva do SP mostra uma tendência a um valor constante denominado de linha base dos folhelhos (LBF).
- Defronte a camadas permeáveis (onde ocorre invasão do filtrado), a curva apresenta deflexões para a direita quando o filtrado for mais salgado do que a água intersticial e para a esquerda, quando a água intersticial for mais salgada que o filtrado.

•
$$SSP = -k \cdot \log\left(\frac{Rmf@FT}{Rw}\right)$$

- O sinal do SP é, portanto, função entre o contraste de atividades, ou resistividades, entre a água da formação e o filtrado da lama.
- Por convenção, dá-se o sinal positivo para as deflexões à direita da LBF e negativo, para a esquerda.

Qualidade da Curva SP

- Camadas impermeáveis não mostram movimentações no SP, sinalizando ausência de invasão ou difusão de sais.
- Também não há movimentação nas camadas com igualdade de salinidade entre o filtrado e a água (log {Rmf/Rw} = 0).
- Em ambos os casos o termo LBF não se aplica. Quer dizer, tanto uma camada impermeável como uma rocha permeável pode mostrar uma mesma linha base, desde que esta última tenha água de salinidade igual à do filtrado da lama.
- É um erro comum, portanto, computar uma espessura maior que a real para uma camada de folhelho, podendo vir a descartar possíveis reservatórios.
- Dúvidas de interpretação são tiradas com um maior número de perfis possíveis. Jamais usar uma só curva, ou um só perfil, para conclusões intempestivas.

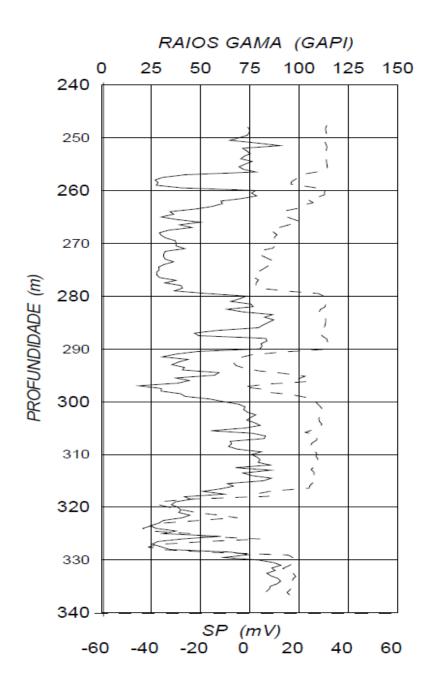
Qualidade da Curva SP

Sendo o SP o resultado da circulação de uma corrente continua e bastante fraca (mV), ele poderá ser perturbado ou influenciado por quaisquer correntes espúrias (ruídos), que ocorram na vizinhança do poço, induzidas por fontes naturais e/ou artificiais.

- Armadura de aço do cabe de perfilagem, desenvolve efeito bateria (acúmulo de cargas).
 - Cabo estacionário, efeito estático -> deslocamento da curva como um todo
 - Cabo em movimento, potencial variável -> impossível quantificar
- Demais fontes de ruídos:
 - Magnetização do cabo
 - Revestimento ou peças metálicas (próximos ou dentro do poço)
 - Redes de alta tensão
 - Tempestades magnéticas
 - Movimentação de fluidos dentro de um poço (em produção)
 - Rádio
 - Etc

- Para se calcular corretamente a Rw de uma camada a uma profundidade conhecida, deve-se primeiramente tomar algumas precauções, para se evitar o uso de leituras de SP (fração aparente do total do circuito) no lugar do SSP (valor total ou estático).
- Assim a escolha deve recair sobre aquelas camadas (respeitando sempre os limites de topo e base de uma mesma formação, ambiente deposicional, etc.), que:
 - apresentam baixas resistividades (indicativa de uma possível zona com Sw = 100%)
 - que tenham espessuras maiores que 5 metros
 - argilosidade igual ou tendendo a 0%
 - e que n\u00e3o esteja desmoronada

- Perfil RG (cheia) e SP (pontilhada)
 - Arenitos e folhelhos
- Folhelhos são a base prática para interpretação
 - Similar ao perfil RG
- Correlação entre RG e SP
 - Folhelhos para a direita
 - Areias para a esquerda
- 1º passo: controlar qualidade da curva
- 2º passo: definição da LBF, tangente à média dos valores máximos dos folhelhos
 - CUIDADO na escolha da LBF: deve corresponder a um tipo de evento/formação.



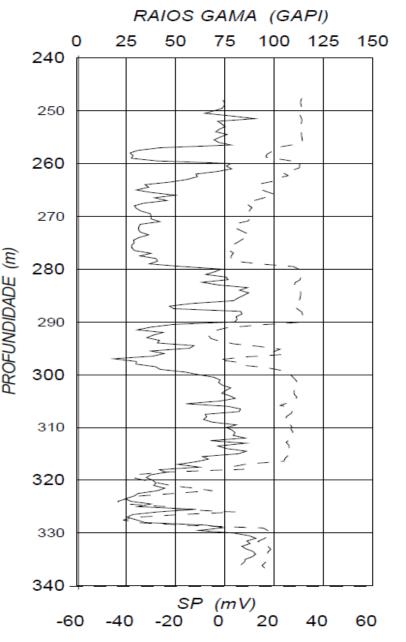
- LBF = + 30 mV
- Este valor deve ser definido como o de zero de potencial (0 mV)
- Para SP negativo, de acordo com

$$SSP = -k \cdot \log \left(\frac{Rmf@FT}{Rw} \right)$$

$$Rmf > Rw$$

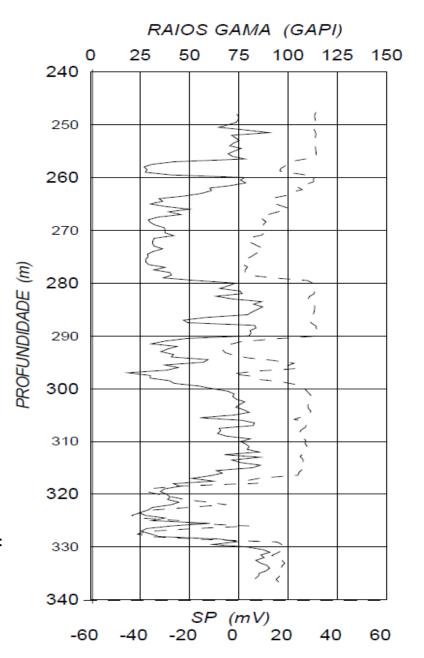
ou seja, filtrado da lama deve ser mais doce do que a água de formação.

- Arenitos sempre à esquerda da LBF
 - Maior concentração de cargas negativas está na água de formação (mais salgada)
- Interpretar o SP resume-se a calcular resistividade/salinidade da água intersticial do arenito localizado entre 262 e 279 metros com a equação acima.

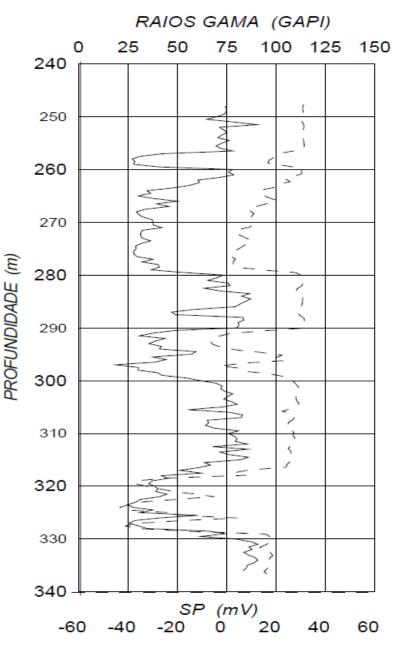


São os seguintes os passos para a interpretação quantitativa da curva:

- Definir a LBF (+30 mV)
- Ler a deflexão da curva no ponto mais afastado da LBF (278m = +3mV) e calcular: SSP = +3 - +30 = -27 mV;
- 3. Ler no cabeçalho do perfil o valor de Rmf e sua respectiva temperatura. Neste exemplo, Rmf = 10 Ohm.m @ 25 °C, que é a temperatura da superfície;
- 4. Calcular a temperatura na profundidade escolhida para a leitura (FT@278m): FT = Profundidade x Gradiente Geotérmico + Temperatura da Superfície = 278 m x (1m / 30 °C)+ 25 °C = 34,3 °C;



- 5. Calcular o valor do Rmf@FT, i.e., @ 278m: Rmf = 8,33 Ohm.m@34,3 °C (aumenta a temperatura, diminui a resistividade);
- 6. Calcular a constante K da equação: K = 65 + 0.24 $\times FT = 73.232$
- 7. Usar $SSP = -k \cdot \log\left(\frac{Rmf@FT}{Rw}\right)$ para finalizar o problema: Rw = 3,56 Ohm.m@34,3 °C.
- 8. Considerando-se que a camada exemplo tenha uma água rica em NaCl, a resistividade calculada corresponderá a uma salinidade de 1.425 ppm.



Interpretação da curva do SP na presença de soluções bivalentes

- A interpretação realizada anteriormente -> NaCl
 - Toda a teoria do SP desenvolvida para tais casos
 - NaCl predominante em campos de petróleo
- Para sais bivalentes:

•
$$SSP = -K.log \left[\frac{\left(a_{Na} + \sqrt{a_{Ca} + a_{Mg}}\right)_{w}}{\left(a_{Na} + \sqrt{a_{Ca} + a_{Mg}}\right)_{mf}} \right]$$

Cálculo da Argilosidade (VSH)

- A amplitude do SP diminui a proporção em que aumenta linearmente a quantidade de argila das camadas.
- Assim, a equação definida por meio da figura poderá ser utilizada para o cálculo da argilosidade VSHSP

$$VSHSP = \left(\frac{SP - SPmin}{SPmax - SPmin}\right)$$

 A utilização desta equação é simples, bastando lembrar que o SP é o valor realmente lido em na camada de interesse, SPmax é o valor para a camada com o maior valor de SP e SPmin é o valor de SP na camada mais limpa possível, considerando todos os arenitos.