



**(12) ОПИСАНИЕ ИЗОБРЕТЕНИЯ К ЕВРАЗИЙСКОМУ ПАТЕНТУ**

**(45)** Дата публикации и выдачи патента  
**2023.09.06**

**(21)** Номер заявки  
**202290038**

**(22)** Дата подачи заявки  
**2015.12.03**

**(51)** Int. Cl. **G06F 19/00** (2011.01)  
**G01N 33/24** (2006.01)

**(54) РАСЧЕТ УДЕЛЬНОЙ ПРОВОДИМОСТИ НАНОПОРИСТЫХ МАТЕРИАЛОВ**

**(31)** **14/566,520**

**(32)** **2014.12.10**

**(33)** **US**

**(43)** **2022.04.29**

**(62)** **201791282; 2015.12.03**

**(71)(73)** Заявитель и патентовладелец:  
**БИПИ КОРПОРЕЙШН НОРД  
АМЕРИКА ИНК. (US)**

**(72)** Изобретатель:  
**Сиган Рэндалл, Фридрих Джоанн,  
Грейтхаус Джеффри, Жерольд Гэри  
Рассел (US)**

**(74)** Представитель:  
**Веселицкий М.Б., Кузенкова Н.В.,  
Каксис Р.А., Белоусов Ю.В., Куликов  
А.В., Кузнецова Е.В., Кузнецова Т.В.,  
Соколов Р.А. (RU)**

**(56)** GREENWELL H.C. ET AL.: "On the application of computer simulation techniques to anionic and cationic clays: A materials chemistry perspective", JOURNAL OF MATERIALS CHEMISTRY, vol. 16, № 8, 14 October 2005 (2005-10-14), pages 708-723, XP055268102, GB, ISSN: 0959-9428, DOI: 10.1039/B506932G, the whole document  
BOULET P. ET AL.: "Recent advances in understanding the structure and reactivity of clays using electronic structure calculations", JOURNAL OF MOLECULAR STRUCTURE (THEOCHEM), ELSEVIER SCIENCE PUBLISHERS B.V., AMSTERDAM, NL, vol. 762, № 1-3, 2 April 2006 (2006-04-02), pages 33-48, XP027892867, ISSN: 0166-1280 [retrieved on 2006-04-02], the whole document

CYGAN R.T. ET AL.: "Molecular Models of Hydroxide, Oxyhydroxide, and Clay Phases and the Development of a General Force Field", JOURNAL OF PHYSICAL CHEMISTRY PART B: CONDENSED MATTER, MATERIALS, SURFACES, INTERFACES & BIOPHYSICAL, vol. 108, № 4, 1 January 2004 (2004-01-01), pages 1255-1266, XP055267808, US, ISSN: 1520-6106, DOI: 10.1021/jp0363287, the whole document

OKAMOTO M. ET AL.: "Dispersed structure and ionic conductivity of smectic clay/polymer nanocomposites", POLYMER, ELSEVIER SCIENCE PUBLISHERS B.V., GB, vol. 42, № 6, 1 March 2001 (2001-03-01), pages 2685-2688, XP004223293, ISSN:

0032-3861, DOI: 10.1016/S0032-3861(00)00642-X, the whole document

CHOU CHANG F-R. ET AL.: "Monte Carlo and Molecular Dynamics Simulations of Electrical Double-Layer Structure in Potassium-Montmorillonite Hydrates", LANGMUIR, vol. 14, № 5, 10 February 1998 (1998-02-10), pages 1201-1207, XP055268203, US, ISSN: 0743-7463, DOI: 10.1021/la9704720, the whole document

CLÉROUIN J. ET AL.: "Electrical conductivity and equation-of-state study of warm dense copper: Measurements and quantum molecular dynamics calculations", PHYSICAL REVIEW. B, CONDENSED MATTER AND MATERIALS PHYSICS, vol. 71, № 6, 1 February 2005 (2005-02-01), XP055267830, US, ISSN: 1098-0121, DOI: 10.1103/PhysRevB.71.064203, the whole document

ARNS C.H. ET AL.: "Accurate estimation of transport properties from microtomographic images", GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS, vol. 28, № 1, 1 September 2001 (2001-09-01), pages 3361-3364, XP055304653, abstract, page 3361, right-hand column, line 35 - page 3363, left-hand column, line 20

ARNS J-Y. ET AL.: "Relative permeability from tomographic images; effect of correlated heterogeneity", JOURNAL OF PETROLEUM SCIENCE AND ENGINEERING, vol. 39, № 3-4, 1 September 2003 (2003-09-01), pages 247-259, XP055292196, NL, ISSN: 0920-4105, DOI: 10.1016/S0920-4105(03)00066-4, the whole document

KELLER T. ET AL.: "An interdisciplinary approach towards improved understanding of soil deformation during compaction", SOIL AND TILLAGE RESEARCH, ELSEVIER, AMSTERDAM, NL, vol. 128, 7 December 2012 (2012-12-07), pages 61-80, XP028969883, ISSN: 0167-1987, DOI: 10.1016/J.STILL.2012.10.004, paragraph [2.3.1.], [3.3.], [4.1.]

CHURAKOV S.V. ET AL.: "Up-Scaling of Molecular Diffusion Coefficients in Clays: A Two-Step Approach", JOURNAL OF PHYSICAL CHEMISTRY C, vol. 115, № 14, 10 March 2011 (2011-03-10), pages 6703-6714, XP055307190, US, ISSN: 1932-7447, DOI: 10.1021/jp112325n, the whole document

REVIL A. ET AL.: "Constitutive equations for ionic transport in porous shales", JOURNAL OF GEOPHYSICAL RESEARCH AMERICAN GEOPHYS. UNION, USA, vol. 109, № B3, 10 March 2004 (2004-03-10), page 19, XP002760372, ISSN: 0148-0227, the whole document

HORT R.D. ET AL.: "Analysis of sources of bulk conductivity change in saturated silica sand after unbuffered TCE oxidation by permanganate", CONTAMINANT HYDROLOGY, ELSEVIER, AMSTERDAM, NL, vol. 165, 15 July 2014 (2014-07-15), pages 11-23, XP029046201,

ISSN: 0169-7722, DOI: 10.1016/J.JCONHYD.2014.07.003, page 12, right-hand column, line 41 - page 13, left-hand column, line 3, figures 3, 4, table 3

SEN P.N. ET AL.: "Formation factor of carbonate rocks with microporosity: model calculations", JOURNAL OF PETROLEUM SCIENCE AND ENGINEERING, vol. 17, № 3-4, 1 May 1997 (1997-05-01), pages 345-352, XP055306410, NL, ISSN: 0920-4105, DOI: 10.1016/S0920-4105(96)00005-8, the whole document

DUFÉY J.E. ET AL.: "Selfdiffusion of anions in clay gels", ANALYTICAL SCIENCES, THE JAPAN SOCIETY FOR ANALYTICAL CHEMISTRY, US, vol. 51, № 2, 1 May 1975 (1975-05-01), pages 278-282, XP024187356, ISSN: 0021-9797, DOI: 10.1016/0021-9797(75)90114-9 [retrieved on 1975-05-01], page 278, left-hand column, line 26 - right-hand column, line 6

BENNING J.L. ET AL.: "The effects of scale and spatial heterogeneities on diffusion in volcanic breccias and basalts: Amchitka Island, Alaska", CONTAMINANT

HYDROLOGY, ELSEVIER, AMSTERDAM, NL, vol. 106, № 3-4, 12 May 2009 (2009-05-12), pages 150-165, XP026018658, ISSN: 0169-7722, DOI: 10.1016/J.JCONHYD.2009.02.005 [retrieved on 2009-02-21], the whole document

LÖFGREN M. ET AL.: "Formation factor logging by electrical methods. Comparison of formation factor logs obtained in situ and in the laboratory", CONTAMINANT HYDROLOGY, vol. 61, № 1-4, 1 March 2003 (2003-03-01), pages 107-115, XP055309213, NL, ISSN: 0169-7722, the whole document

MARRY V. ET AL.: "Structure and dynamics of water at a clay surface from molecular dynamics simulation", PHYSICAL CHEMISTRY CHEMICAL PHYSICS, vol. 10, № 32, 1 January 2008 (2008-01-01), page 4802, XP055309895, GB, ISSN: 1463-9076, DOI: 10.1039/b807288d, abstract, page 4803, left-hand column, line 29 - page 4805, left-hand column, line 25, figure 1

- 
- (57) Способы и системы для оценки удельной проводимости систем глинистых минералов и для применения результатов оценки в масштабном анализе. Удельную проводимость глины можно оценить, построив молекулярную модель безводной глины с нейтральным зарядом, а затем определив плотность заряда посредством замены ионов в модели глинистой структуры. Противоионы вводят для обеспечения нейтральности зарядов, а молекулы воды добавляют в модель для достижения выбранного уровня гидратации. После назначения коэффициентов силового поля выполняют моделирование методом молекулярной динамики для получения данных, на основании которых можно оценить коэффициенты диффузии. Использование соотношения Нернста-Эйнштейна с коэффициентами диффузии противоионов позволяет узнать ионную проводимость системы глины. Эту удельную проводимость можно использовать для получения пластового коэффициента и использовать в анализе прямым численным моделированием.

**044569**  
**B1**

**044569**  
**B1**

### **Перекрестные ссылки на родственные заявки**

Согласно настоящей заявке испрашивается приоритет в соответствии с заявкой на выдачу патента США № 14/566520, поданной 10 декабря 2014 г. под названием "Estimation of Conductivity for Nanoporous Materials", которая включена в настоящий документ во всей полноте посредством ссылки.

Заявление касательно финансируемых из федерального бюджета исследований и разработок.

В соответствии с договором № DE-AC04-94AL85000, заключенным между Министерством энергетики США и корпорацией Sandia Corporation, правительство Соединенных Штатов Америки имеет права на это изобретение для работы Сандийских национальных лабораторий.

### **Предпосылки к созданию настоящего изобретения**

Настоящее изобретение относится к анализу образцов горных пород для определения петрофизических свойств.

Основополагающим принципом в нефтегазовой области является знание свойств материалов пластов подземной породы, это важно для оценки коллекторов углеводородов в толще земли и для формулирования стратегии разработки таких коллекторов. В области техники, к которой относится настоящее изобретение, хорошо известны разнообразные приборы и методики получения такой информации, которые включают анализ сейсмических данных, получение образцов керн из изучаемых пластов и их анализ, а также различные косвенные измерения земли, получаемые во время процесса бурения.

Наиболее распространенным способом анализа подземного пласта является каротаж по методу сопротивления вдоль ствола скважины в пласте. Согласно традиционному каротажу по методу сопротивления измеряют электрический отклик пласта, расположенного вокруг ствола скважины, как правило, для получения значения, называемого пластовым коэффициентом, который представляет собой отношение удельного сопротивления насыщенной жидкостью породы к удельному сопротивлению самой насыщающей жидкости. Согласно соотношению Арчи пластовый коэффициент зависит только от геометрии порового пространства породы, и с пористостью его можно увязать, используя показатель, называемый показателем цементации. Как следствие, анализируя традиционную диаграмму каротажа по методу сопротивления, можно получить важную информацию о пористости или водонасыщенности изучаемого пласта. Более того, на основании диаграммы каротажа по методу сопротивления в сочетании с правильной расшифровкой физических свойств породы можно получить подробную информацию о проницаемости пласта.

Несмотря на то что соотношение Арчи широко используется для толкования электрического отклика на основании информации из диаграмм каротажа и образцов керн, изначально оно была составлено для ряда экспериментальных измерений. Однако было отмечено, что соотношение Арчи справедливо только для пластов породы с простыми петрофизическими свойствами, например чистого песка. Также было отмечено, что соотношение Арчи не подходит для глинистого песка, а именно песка, содержащего глинистые минералы. Традиционный подход анализа диаграмм каротажа по методу сопротивления, полученных для глинистого песка, называется в области техники настоящего изобретения методом Уаксмана-Смита. Однако на практике такой подход несколько ограничен, поскольку, для того чтобы увязать удельное сопротивление с водонасыщенностью и пористостью, необходимо знать катионообменную емкость глинистого минерала в глинистом песке.

Было отмечено, что присутствие глины в образце горной породы усложняет расшифровку данных электроразведки, полученных из диаграмм каротажа и образцов керн. Одной из причин этого является то, что электрические свойства глинистых минералов (далее "глины") мало понятны. В связи с этим расшифровка электрических свойств глин (а также связанных свойств, таких как катионообменная емкость), измеренных в лабораторных условиях, затруднена. Также расшифровка данных электроразведки в глинах усложняется из-за наноразмерности структуры обычных глин, которая значительно меньше наноразмерности структуры песка, за счет чего глины меньше поддаются экспериментам и анализу с атомным разрешением. Более того, кристаллическая структура глинистых минералов часто довольно неоднородная, например, состоит из тонких пластинок, расположенных не параллельно друг другу, с причудливыми границами и порами необычной формы. Кроме того, в глинах часто присутствуют примеси, в частности на внешних поверхностях пластинок, и они смещают другие атомы, замещая их, и изменяют распределение зарядов в глинистом материале. В целом такие сложности, обусловленные наноразмером кристаллов, неупорядоченным расположением кристаллов и пластинок, а также сложный состав глинистых минералов крайне усложняют прямое измерение петрофизических свойств глин.

С недавних пор для определения свойств материала образцов горной породы применяется технология прямого численного моделирования свойств материала на основании цифровых изображений породы. В соответствии с этим подходом для получения объемного цифрового изображения, описывающего образец горной породы, получают рентгеновское томографическое изображение этого образца. Затем над объемным цифровым изображением проводят вычислительный эксперимент для моделирования физических механизмов, на основании которых можно измерить физические свойства горной породы. С помощью метода прямого численного моделирования можно определить такие свойства горной породы, как пористость, абсолютная проницаемость, относительная проницаемость, пластовый коэффициент, модули упругости и т.п.

В частности, прямое численное моделирование электрических свойств на основании цифровых изображений породы осуществляется посредством аппроксимации или решения соответствующих электрических уравнений, например уравнения Лапласа, с переменными коэффициентами и соответствующими граничными условиями. Однако такой подход предполагает, что электрические свойства составляющих материалов в породе известны. Например, твердые зерна (например, кварц) можно рассматривать в модели как непроводящие, глинистые фракции - как частично проводящие, а поровые жидкости, такие как соленая вода, - как наиболее проводящую фазу. Несмотря на то что такое распределение проводящих свойств хорошо известно для твердых зерен и поровых жидкостей, физическая основа для такого распределения проводящих свойств среди глин принята не была. Таким образом, использование заданных величин для удельной проводимости глины приводит к появлению неопределенностей в обычном моделировании электрического отклика в глиноносных песках.

Еще одной предпосылкой можно назвать моделирование методом молекулярной динамики ("МД"), под которым подразумевается вычислительный метод описания изменения с течением времени конечной молекулярной или атомной системы, основанный на приближенном выражении (т.е. на силовом поле), определяющем потенциальную энергию каждого атома в системе. Согласно традиционному моделированию методом МД данные, такие как координаты, скорости и силы, для каждого атома в силовом поле сохраняются через определенные промежутки времени. Затем эти данные используются для вычисления мгновенных и усредненных по времени свойств, таких как траектории атомов и молекул, профили атомной или молекулярной плотности в одном или двух измерениях, межатомная структура (например, радиальная функция распределения), коэффициенты диффузии, колебательная структура и т.п.

#### **Краткое раскрытие настоящего изобретения**

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и система точной оценки электрического отклика глинистых минералов и песков, содержащих глинистые минералы.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и система для измерения методом прямого численного моделирования петрофизических свойств образца подземного пласта, содержащего глинистые минералы.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и система для применения измерений, например измерений прямым численным моделированием, электрического отклика наноразмерного материала, такого как глинистый минерал или пески, содержащие глинистые минералы, для более масштабного определения характеристик пласта.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и система для оценки пластового коэффициента составных пластов, содержащих наноразмерные компоненты, такие как глины.

Другие цели и преимущества вариантов осуществления настоящего изобретения станут понятными специалистам в области техники настоящего изобретения после ознакомления с подробным раскрытием и прилагаемыми фигурами.

Варианты осуществления настоящего изобретения могут быть реализованы способом моделирования электрического отклика компонента глинистого минерала и системой для осуществления такого моделирования. Модель молекулярной глинистой системы выполнена в виде многослойной структуры, соответствующей глинистому минералу, аналогичному изучаемой глине, в которой поливалентные катионы выбранного вида вставлены в структуру при выбранной плотности заряда, а несколько водоносных слоев вставлены в межслойное пространство между слоями в структуре в соответствии с выбранной водонасыщенностью. Сконструированной модели глины назначают параметры силового поля, характеризующие межатомные силы и переменные моделирования, соответствующие требуемым условиям моделирования, таким как давление, температура, объем и т.п. Затем для определения коэффициентов диффузии межслойных ионов в системе глины выполняют моделирование методом молекулярной динамики. После чего применяют соотношение Нернста-Эйнштейна, которое позволяет оценить ионную проводимость глины.

В соответствии с другими вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и соответствующая система для выполнения прямого численного моделирования горной породы, в которой содержатся глинистые фракции. Посредством рентгеновской томографии получают трехмерное (3D) объемное изображение образца горной породы, после чего объемное изображение сегментируют для различения фаз непроводящих фракций горной породы (например, кварца), частично проводящих фракций (например, глины) и порового пространства. Каждой сегментированной фазе присваивают проводящие свойства и выполняют числовое моделирование для оценки электрического отклика объема. Из смоделированного отклика оценивают одно или несколько электрических свойств соответствующего образца глиноносной горной породы.

В соответствии с другими вариантами осуществления настоящего изобретения строят модель молекулярной жидкостной системы и заполняют ее водой при требуемой плотности, где выбранные противоионы размещены в структуре модели в порядке внедрения с требуемой концентрацией заряда. Для модели назначают коэффициенты силового поля и выполняют моделирование методом молекулярной дина-

мики для определения объемной удельной проводимости жидкости в качестве контрольной модели. Затем на основании отношения объемной удельной проводимости контрольной жидкостной модели к смоделированным ионным проводимостям системы глины вычисляют пластовый коэффициент глиноносного материала.

#### **Краткое описание фигур**

На фиг. 1 схематически показана электрическая схема сетевой компьютерной системы, запрограммированной на выполнение различных процессов создания моделей и моделирования нефтегазовых коллекторов в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 2 также показана блок-схема процесса оценки ионной проводимости системы глинистых минералов в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 3 показана блок-схема построения молекулярной модели системы глинистых минералов в соответствии с процессом, показанным на фиг. 2, в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 4а-4г показаны схематические диаграммы молекулярных моделей систем глинистых минералов на различных стадиях процесса согласно фиг. 3.

На фиг. 5 показана блок-схема процесса оценки пластового коэффициента системы глинистых минералов в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 6а, 6б показано рентгеновское микротомографическое изображение и сегментированное представление, соответственно, образца составного пласта, содержащего глинистый компонент, для проведения анализа в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 6с показан график пластового коэффициента для трех разных глиноносных песков, составленный методом прямого численного моделирования в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения.

На фиг. 7 показана блок-схема процесса выполнения прямого численного моделирования для образца составного пласта такого, как показан на фиг. 6а и 6б, для применения совместно с диаграммами каротажа по методу сопротивления и измерениями в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения.

#### **Подробное раскрытие настоящего изобретения**

Далее настоящее изобретение будет описано со ссылками на варианты его осуществления, а именно способ и систему построения моделей глинистых минералов, в частности, для применения в контексте прямого численного моделирования, поскольку предполагается, что настоящее изобретение будет особенно эффективным в этой области применения. Однако предполагается, что варианты осуществления настоящего изобретения могут обеспечить значительные благоприятные эффекты и преимущества в широком диапазоне областей помимо той, которая описана в настоящем документе. Соответственно следует понимать, что нижеследующее раскрытие приведено исключительно в качестве примера и не ограничивает истинный объем заявленного изобретения.

В течение последних лет пласты глины и глинистого сланца заняли весомую часть в разработке и добыче нефти и газа. Было отмечено, что некоторые из таких глин содержат примеси замещения, такие как атомы алюминия, замещающие атомы кремния в кристаллической структуре, или атомы магния или железа, замещающие атомы алюминия в кристаллической структуре. Такие катионные примеси меняют зарядовое равновесие кристаллической структуры глины таким образом, что для сохранения нейтральности зарядов необходимы адсорбированные внеклеточные ионы. Такие адсорбированные внеклеточные ионы присутствуют на внешних поверхностях глины и сами по себе не являются частью глинистой структуры.

Как было описано выше, диаграммы каротажа по методу сопротивления дают важную информацию о количестве жидкости, объеме жидкости и поровой структуре подземных пластов. Однако присутствие глинистых компонентов в пласте негативно сказывается на отношении между изучаемым удельным сопротивлением и физическими свойствами, поскольку и эмпирические, и физические аппроксимации характеристик глины имеют значительные неопределенности. Таким образом существует необходимость в более точном понимании физических механизмов, задействованных в изменении удельной проводимости глинистых минералов.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляются инструменты и методики получения более точного понимания физических механизмов, от которых зависят свойства глинистых минералов в подземных пластах. Более того, как будет описано ниже, эти инструменты и методики дают возможность проводить более масштабный анализ глиноносных пластов более эффективным и точным способом.

Автоматизированная система.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предполагается, что эти инструменты и методики будут реализованы, по меньшей мере частично, автоматизированной системой, которая будет учитывать характер и масштаб требуемых вычислений. На фиг. 1 показан пример реализации одного варианта осуществления настоящего изобретения в форме автоматизированной системы 20, выполняющей операции, описанные в настоящем раскрытии, для эффективного моделирования свойств

глинистого минерала, в частности, с целью оценки удельной проводимости одной или нескольких глин, а в соответствии с некоторыми вариантами осуществления для оценки удельной проводимости и других петрофизических свойств образца горной породы, содержащей глинистый компонент, посредством прямого численного моделирования. В соответствии с этим примером система 20 может быть реализована посредством компьютерной системы, в состав которой входит рабочая станция 21, соединенная с сервером 30 по сети. Безусловно, характерная архитектура и конструкция компьютерной системы, применяемой в контексте настоящего изобретения, может существенно отличаться. Например, система 20 может быть реализована одним физическим компьютером, таким как традиционная рабочая станция или персональный компьютер, или альтернативно компьютерной системой, реализованной посредством распределения по нескольким физическим компьютерам. Соответственно обобщенная архитектура, показанная на фиг. 1, показана исключительно в качестве примера.

Как показано на фиг. 1, а также как было указано выше, система 20 содержит рабочую станцию 21 и сервер 30. Рабочая станция 21 содержит центральный процессор 25, который подключен к системной шине BUS. Также к системной шине BUS подключен интерфейс 22 ввода-вывода, который относится к тем интерфейсным ресурсам, посредством которых периферийные функциональные элементы ввода-вывода (например, клавиатура, мышь, дисплей и т.д.) взаимодействуют с другими компонентами рабочей станции 21. Центральный процессор 25 может обрабатывать данные для рабочей станции 21 и, таким образом, может быть реализован одним или несколькими ядрами ЦП, схемой совместной обработки и т.п. Специфичная конструкция и возможность центрального процессора 25 выбрана согласно рабочим требованиям рабочей станции 21, которые включают, по меньшей мере, выполнение функций, описанных в настоящем раскрытии, а также других функций, которые могут быть выполнены системой 20. В архитектуре системы 20 согласно этому примеру системная память 24 соединена с системной шиной BUS и предоставляет ресурсы памяти требуемого типа, используемые как память данных для хранения входящих данных и результатов обработки, выполняемой центральным процессором 25, а также как программная память для хранения машинных команд, выполняемых центральным процессором 25 во время выполнения таких функций. Безусловно, такая компоновка памяти приведена только в качестве примера; следует понимать, что системная память 24 может реализовывать такую память данных и программную память в отдельных ресурсах физической памяти или может быть распределена целиком или частично за пределами рабочей станции 21. Более того, как показано на фиг. 1, также рабочая станция 21 может получать от системы 28 формирования изображений через интерфейс 22 ввода-вывода данные в форме объемного цифрового изображения образца 28 горной породы, полученные от датчиков и преобразователей, развернутых в скважинах на территории месторождения. Такие входные данные измерений могут храниться в ресурсе памяти, к которому рабочая станция 21 может получать доступ либо локально, либо через сетевой интерфейс 26.

Сетевой интерфейс 26 рабочей станции 21 представляет собой традиционный интерфейс или адаптер, с помощью которого рабочая станция 21 получает доступ к сетевым ресурсам по сети. Как показано на фиг. 1, сетевые ресурсы, к которым рабочая станция 21 получает доступ через сетевой интерфейс 26, включают сервер 30, расположенный в локальной сети или в глобальной сети, такой как интрасеть, виртуальная частная сеть, или в Интернете, к которому рабочая станция 21 получает доступ через одну из таких сетевых компоновок и соответствующие проводные или беспроводные (или и то, и другое) средства связи. В соответствии с этим вариантом осуществления сервер 30 представляет собой компьютерную систему традиционной архитектуры, аналогичной в общем смысле архитектуре рабочей станции 21, и, таким образом, содержит один или несколько центральных процессоров, системных шин, ресурсов памяти, функциональных элементов сетевого интерфейса и т.п. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения сервер 30 соединен с программной памятью 34, которая представляет собой машиночитаемый носитель, на котором хранятся выполняемые компьютером программные команды, в соответствии с которыми система 20 анализа выполняет операции, описанные в настоящем раскрытии. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения эти компьютерные программные команды выполняются сервером 30, например, в форме интерактивного приложения после ввода данных, переданных от рабочей станции 21, для создания выходных данных и результатов, передаваемых на рабочую станцию 21 для отображения или вывода посредством периферийных устройств ввода-вывода в форме, удобной для пользователя рабочей станции 21. Более того, сервер 30 (и, возможно, рабочая станция 21 по локальной или глобальной сети) имеет доступ к библиотеке 32, в которой хранится архивная или справочная информация, которая может понадобиться системе 20. Библиотека 32 может находиться в другой локальной сети, или альтернативно к ней можно получать доступ через Интернет или другую глобальную сеть. Предполагается, что доступ к библиотеке 32 также могут получать другие связанные компьютеры в общей сети.

Безусловно, специфичный ресурс памяти или расположение, в котором физически находятся результаты измерений, библиотека 32 и программная память 34, могут быть реализованы в различных местоположениях, к которым у системы 20 есть доступ. Например, такие данные и программные команды могут храниться в локальных ресурсах памяти на рабочей станции 21, сервере 30 или в доступных по сети для этих функций ресурсах памяти. Более того, как известно в уровне техники, все эти данные и

ресурсы программной памяти сами по себе могут быть распределены во множестве местоположений. Предполагается, что специалисты в области техники настоящего изобретения без труда смогут реализовать хранение и извлечение применимых результатов измерений, моделей и другой информации, используемой в контексте этого варианта осуществления настоящего изобретения, подходящим образом для каждого конкретного применения.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения в качестве примера в системной памяти 24 и в программной памяти 34 хранятся машинные команды, выполняемые центральным процессором 25 и сервером 30, соответственно, для выполнения функций, описанных в настоящем раскрытии. Эти машинные команды могут быть представлены в форме одной или нескольких выполняемых программ или в форме исходного кода или высокоуровневого кода, из которых получены, собраны, интерпретированы или скомпилированы одна или несколько выполняемых программ. Можно использовать любой из нескольких машинных языков или протоколов в зависимости от того, каким образом должны выполняться требуемые операции. Например, эти машинные команды для создания модели в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения могут быть записаны на традиционном высокоуровневом языке, таком как JAVA, FORTRAN или C++, или как традиционная линейная компьютерная программа, или могут быть предназначены для выполнения объектно-ориентированным методом. Эти команды также могут быть воплощены в высокоуровневом приложении. Более конкретно, предполагается, что моделирование свойств подземного объема может быть частично выполнено средствами компьютерного программного приложения или пакета для моделирования, такого как пакет компьютерных программ молекулярной динамики "Масштабный атомный/молекулярный массивно-параллельный симулятор" (LAMMPS) компании "Сандийские национальные лаборатории", используя для этого обобщенную модель силового поля, подходящую для молекулярного моделирования, примером которого является модель CLAYFF, описанная в документе под авторством Cygan et al., "Molecular Models of Hydroxide, Oxhydroxide, and Clay Phases and the Development of a General Force Field", J. Phys. Chem. B, vol. 108 (2004), с. 1255-1266, включенном в настоящий документ посредством ссылки. В любом случае предполагается, что специалисты в области техники настоящего изобретения, прочтя настоящее раскрытие, смогут без труда и без ненужных экспериментов реализовать этот вариант осуществления настоящего изобретения должным образом для требуемых установок. Такие выполняемые компьютерные программы для выполнения вариантов осуществления настоящего изобретения могут быть установлены в системе 20 как резидентные, как было описано выше, или альтернативно могут быть выполнены в форме выполняемого веб-приложения, доступного для сервера 30 и клиентских компьютерных систем, таких как рабочая станция 21, для получения входных данных от клиентской системы, выполнения модулей алгоритмов на веб-сервере и предоставления клиентской системе выходных данных в некоторой удобной отображаемой или печатной форме. Альтернативно эти выполняемые компьютером программные команды могут находиться в другом месте локальной или глобальной сети или могут быть скачаны с высокоуровневых серверов или расположенных в виде зашифрованной информации на электромагнитном несущем сигнале через некий сетевой интерфейс или устройство ввода-вывода. Выполняемые компьютером программные команды могут быть изначально сохранены на съемном или другом энергонезависимом машиночитаемом носителе данных (например, DVD-диске, флеш-памяти и т.п.) или могут быть скачаны в виде зашифрованной информации на электромагнитном несущем сигнале в форме программного пакета, с которого выполняемые компьютером программные команды были традиционным способом установлены системой 20 для установки программы.

Оценка ионной проводимости глинистого минерала.

На фиг. 2 показан общий принцип работы системы 20 во время моделирования для оценки удельной проводимости модели системы глинистых минералов, как правило, соответствующей компоненту изучаемого подземного пласта, в разведке и добыче нефти и газа в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения. Как было указано выше, предполагается, что различные стадии и функции этого процесса могут быть выполнены одним или несколькими вычислительными ресурсами в системе 20, выполняющей компьютерные программные команды, находящиеся в доступной программной памяти, в соответствии с вводимыми в соответствующих случаях пользователем данными. Как было указано выше, предполагается, что система 20 будет запрограммирована в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения с помощью компьютерных программ, которые, в случае выполнения вычислительными ресурсами в системе 20, будут выполнять различные процессы, описанные в настоящем раскрытии, для моделирования удельной проводимости систем глинистых минералов в соответствии со значениями и соотношениями различных физических параметров.

Хотя в приведенном далее раскрытии приводится пример этой операции, выполняемой на рабочей станции 21 в сетевой компоновке системы 20, показанной на фиг. 1, разумеется, следует понимать, что конкретный вычислительный компонент, используемый для выполнения конкретной операции, может существенно отличаться в зависимости от реализации системы. Таким образом, приведенное далее раскрытие не является ограничивающим, в частности, в отношении обозначения компонентов, задействованных в конкретной операции. Следовательно, предполагается, что после прочтения настоящего раскрытия специалистам в области техники настоящего изобретения станет понятен способ, которым эти

операции будут выполняться вычислительными ресурсами в различных реализациях и вариантах осуществления. Следовательно предполагается, что упоминания выполнения конкретных операций системой 20 будет достаточно для того, чтобы специалисты в области техники настоящего изобретения могли без труда реализовать его варианты осуществления без ненужных экспериментов.

Как показано на фиг. 2, начальной стадией оценки удельной проводимости системы глинистых минералов в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения является построение молекулярной модели системы глины в процессе 40. В рамках настоящего раскрытия термин "молекулярный", используемый в контексте моделей систем глины и оценки удельной проводимости, в настоящем раскрытии означает модели и процессы моделирования, в которых представлены отдельные атомы, ионы и молекулы; в таком контексте термин "молекулярный" включает особые виды атомов и ионов, а также молекул.

На фиг. 3 и 4а-4г подробно показано выполнение процесса 40 построения молекулярной модели системы глинистых минералов, смоделированной в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения. Процесс 40 построения начинается с выполнения стадии 50, согласно которой строят аналогичную безводную глинистую структуру, в этом примере выполненную в соответствии с моделью элементарной ячейки. Такую аналогичную безводную глинистую структуру строят с целью воссоздания атрибутов моделируемой системы глинистых минералов.

На фиг. 4а показан пример такой аналогичной безводной глины, на основании которой будет построена модель смектитовой (разбухающей) глины в соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения. Аналогичная глина, показанная на фиг. 4а, основана на мусковите, который представляет собой аналогичную глину для моделируемой смектитовой глины. Мусковит является алюмосиликатом слоистого строения со структурой 2-1, т.е. каждый слой 65 глины состоит из двух листов кремниевых тетраэдров по обе стороны листа алюмогидроксильного октаэдра (далее лист алюминиевого октаэдра). Согласно этому примеру такую структуру мусковита модифицируют, удаляя ионы калия из октаэдрального листа и заменяя атомы алюминия в тетраэдрических листах атомами кремния. Заряд такой структуры остается нейтральным и в ее безводной форме образует структуру пиррофиллитовой глины. На фиг. 4а показана структура пиррофиллитовой глины для участков пары параллельных глинистых слоев 65, каждый из которых содержит два кремниевых листа 60 по обе стороны одного листа 62 алюминиевого октаэдра. На фиг. 4а показана элементарная ячейка 64, которая выполняет функцию основы для модели такой системы глинистых минералов; химическая формула элементарной ячейки 64 в соответствии с этим примером выглядит следующим образом:  $\text{Si}_8\text{Al}_4\text{O}_{20}(\text{OH})_4$ . Атомы алюминия (Al), кислорода (O), водорода (H) и кремния (Si) в модели пиррофиллитовой глины обозначены на фиг. 4а. Из примера согласно фиг. 4а очевидным образом вытекает, что параллельные слои 65 разделены между собой межслойным пространством 63 (т.е. туннельным пространством между слоями 65 в структуре); как будет описано ниже, гидратация такой глинистой структуры приведет к набуханию объема глины, поскольку в этом межслойном пространстве 63 между указанными параллельными слоями 65 структуры будет находиться один или несколько слоев воды.

На фиг. 4б показана структура элементарной ячейки другого аналогичного глинистого минерала, а именно каолинита. Каолинит представляет собой глину со структурой 1-1, в которой слой 65' (и, следовательно, элементарная ячейка 64') глины содержит один кремниевый лист 60 и один лист 62 алюминиевого октаэдра. Из уровня техники известно, что каолинит не является смектитовой глиной (т.е. не обладает постоянным отрицательным зарядом структуры), поэтому в случае гидратации не будет разбухать между слоями 65'. Здесь края (т.е. концы) каолинитовых слоев 65' являются реакционноспособными, поэтому представляют собой участки взаимодействия с молекулами масла и воды.

Предполагается, что такие варианты осуществления настоящего изобретения можно использовать для моделирования удельной проводимости в этих и других глинистых структурах. В рамках настоящего раскрытия глинистая структура, показанная на фиг. 4а, будет описана как пример. Предполагается, что специалисты в области техники настоящего изобретения, изучив настоящий документ, смогут без труда применить способы и системы, описанные здесь, не прибегая к ненужным экспериментам, к каолинитной глине, показанной на фиг. 4б, и к другим интересующим их глинам.

Как показано на фиг. 3, согласно этому варианту осуществления после образования структуры элементарной ячейки в процессе 40 переходят к выполнению стадии 51 для ортогонализации такой элементарной ячейки 64 в регулярную структуру, где каждому атому назначены координаты для определения их положения в координатной системе. Стадия 51 ортогонализации не является обязательной, поскольку последующие стадии моделирования, описанные в настоящем документе, можно применить к системе минерала с исходной симметрией структуры (т.е. которая может быть не ортогональной). Однако предполагается, что последующая обработка будет эффективнее на системах с ортогональной моделью, полученной на стадии 51. После ортогонализации, выполненной в соответствии с этим вариантом осуществления, на стадии 52 элементарную ячейку 64 разворачивают в сверхъячейку. Такая сверхъячейка, созданная на стадии 52, образована из ряда таких элементарных ячеек 64, а ее размер достаточный для выполнения описанных в настоящем документе стадий моделирования. Например, элементарную ячейку 64 согласно фиг. 4а можно развернуть на стадии 52 в сверхъячейку из шестидесяти четырех элементарных ячеек,



расположенных в конфигурации  $8 \times 4 \times 2$  в направлениях  $x$ ,  $y$  и  $z$  (в соответствии с ориентацией фиг. 4а) соответственно. Количество повторений элементарной ячейки в каждом направлении может, конечно же, быть другим в зависимости от требований моделирования. Каждому атому в представлении сверхъячейки будут присвоены координаты, описывающие его положение в координатной системе.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения на стадии 54 ионы выбранного вида подставляют в структуру сверхъячейки в соответствии с требуемой плотностью заряда моделируемой глины. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения моделируют монтмориллонитовую смектитовую глину. Таким образом, ионы магния замещают ионы алюминия в октаэдральном листе 62 структуры сверхъячейки, как правило случайным образом. В уровне техники известно, что заряд ионов магния ( $Mg^{2+}$ ) отличается от заряда замещаемых ионов алюминия ( $Al^{3+}$ ), в результате чего в местах расположения в сверхъячейке ионов магния образуются участки с отрицательным зарядом. На фиг. 4с и 4d показаны примеры сверхъячеек монтмориллонитовой смектитовой глины, основанные на структуре согласно фиг. 4а, в которых ионы магния замещают в случайном порядке ионы алюминия при двух разных концентрациях заряда; на фиг. 4с и 4d показаны виды в плане относительно сечения вида согласно фиг. 4а, поэтому межслойное пространство 63 между параллельными слоями глины не видно. Несмотря на то что размещение этих замещенных ионов является случайным, такое расположение лучше контролировать, чтобы предотвратить образование взаимодействия ближайших соседей Mg-O-Mg. На фиг. 4с показан пример относительно низкого заряда, причем чистая плотность заряда сверхъячейки после стадии 54 замещения составляет  $-0,375e$  на элементарную ячейку, где  $e$  - элементарный заряд электрона; участки 66 с отрицательным зарядом показаны на этой фиг. 4с в местах, соответствующих местам расположения замещающих ионов магния. На фиг. 4d показан пример высокого заряда, причем чистая плотность заряда сверхъячейки после стадии 54 замещения составляет  $-0,750e$  на элементарную ячейку, что в два раза больше плотности участков 66 с отрицательным зарядом, как и в примере согласно фиг. 4с. Также в рамках стадии 54 ионного замещения модель сверхъячейки дополнительно модифицируют посредством вставки противоионов в область между слоями, чтобы сверхъячейка имела нейтральный заряд. В соответствии с этим примером используют противоions натрия или противоions кальция, хотя альтернативно можно использовать противоions других видов. В примерах согласно фиг. 4с и 4d (т.е. с разной плотностью заряда) химические формулы элементарной ячейки, получаемой на стадии 54 с использованием противоионов натрия, выглядят следующим образом:  $Na_{0,375}Si_8Al_{3,625}Mg_{0,375}O_{20}(OH)_4$  и  $Na_{0,75}Si_8Al_{3,25}Mg_{0,75}O_{20}(OH)_4$ , для заряда низкой и высокой плотности соответственно.

На стадии 56 структуру модели сверхъячейки глины гидратируют, вводя молекулы воды в межслойное пространство между слоями глины в структуре сверхъячейки. Например, в структуре монтмориллонитовой глины согласно фиг. 4а на стадии 56 гидратация слои глины со структурой 2-1 разделяют посредством вставки молекул воды в межслойное пространство 63 между слоями 65. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения в результате ввода молекул воды на стадии 56 эти молекулы воды вставляются в форме целого числа слоев молекул воды в соответствии с требуемой моделируемой концентрацией воды. Например, в межслойное пространство 63 могут быть вставлены один, два или три слоя воды, в результате чего будут получены стехиометрические отношения 3,9, 7,9 и 11,8 молекул воды на элементарную ячейку соответственно. Согласно одному примеру стадии 56 выполняют, перемещая противоions ( $Na^+$ ,  $Ca^{2+}$ ), вставленные на стадии 54 в межслойные пространства 63, в места выше или ниже соответствующих участков с отрицательным зарядом 66 в зависимости от обстоятельств, после чего оставшийся объем межслойного пространства 63 заполняют соответствующим количеством молекул воды в требуемой концентрации. Такая вставка молекул воды обеспечивает увеличение разделения между параллельными слоями глинистой структуры 2-1 и, следовательно, соответствует разбуханию глины, характерному для смектитовой глины этого типа.

На фиг. 4е-4g показана модель сверхъячейки глины согласно фиг. 4а после стадии 56 гидратации с разными количествами водоносных слоев, вставленных между слоями 65. На фиг. 4е показана конфигурация сверхъячейки глины, в которой между параллельными слоями 65 глинистой структуры 2-1 вставлен один слой 67(1) воды. Из фиг. 4е видно, что противоions натрия ( $Na^+$ ) удерживаются в водоносных слоях 67(1). Получаемое в результате разделение между смежными параллельными слоями 65 образует шаг слоев  $d(1)$  для случая с одним слоем 67(1) воды. Используемый в настоящем документе термин "шаг" означает суммарную толщину одного слоя 65 и смежного межслойного пространства 63; этот шаг слоев глины можно рассматривать как эквивалент базального межплоскостного расстояния, измеренного экспериментальными методами порошковой рентгеновской дифракции. На фиг. 4f показана конфигурация сверхъячейки с двумя водоносными слоями 67(2), вставленными между каждой парой параллельных слоев 65 глины со структурой 2-1; шаг слоев  $d(2)$  в этом случае будет больше шага  $d(1)$  для конфигурации с одним слоем согласно фиг. 4е. На фиг. 4g показана конфигурация сверхъячейки с тремя водоносными слоями 67(3) между каждой парой смежных параллельных слоев 65, причем шаг слоев  $d(3)$  в конфигурации с тремя водоносными слоями будет больше шага  $d(2)$  в конфигурации с двумя водоносными слоями.

Как показано на фиг. 4е-4g и как было указано выше, противоions (например,  $Na^+$ ) удерживаются

во вставленных водоносных слоях 67. Количество таких противоионов и их плотность заряда определяется количеством замещений ( $Mg^{2+}$  в этом примере) в слоях 65 глины в безводной структуре, образованной на стадии 50, и, таким образом, не меняется в зависимости от количества водоносных слоев 67, вставленных в представление сверхъядейки. Поскольку противоионы ( $Na^+$  или  $Ca^{2+}$  в зависимости от обстоятельств) находятся в водоносных слоях 67, они будут двигаться под действием соответствующего стимула (хотя считается, что взаимодействия между противоионами и соседними молекулами воды будут приводить к движению обоих). Таким образом, именно в результате такого движения противоионов в ответ на прикладывание потенциала в глине будет возникать электрическая удельная проводимость. Моделирование ионной проводимости такой глинистой структуры в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения позволит определить движение этих противоионов и оценить ионную проводимость системы глинистых минералов.

Координаты атомов в структуре сверхъядейки после стадии 56 гидратации расширяют для разделения между смежными слоями 65, включая координаты противоионов, а затем их сохраняют как представление построенной молекулярной модели в подходящем формате в памяти системы 20. Затем на стадии 40 строят моделируемую молекулярную модель системы глины. Несмотря на то что сверхъядейки на фиг. 4e-4g представляют модели конечного размера, на практике для эффективного представления бесконечного числа повторяющихся сверхъядеек в направлениях  $x$ ,  $y$  и  $z$  используют периодические граничные условия. Таким образом, электростатические взаимодействия дальнего действия будут включены в последующие моделирования методом МД, как будет писано ниже.

На фиг. 2 показано, что молекулярную модель, построенную на стадии 40, переводят на стадию 42. На стадии 42 составляющим (атомам, молекулам) построенной модели и их взаимодействиям друг с другом назначают параметры силового поля. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения модель силового поля для глины, известная под названием CLAYFF, описанная в документе под авторством Sygan et al., включенном в настоящий документ выше посредством ссылки, предоставляет значительно больше гибкости при описании параметров взаимодействия между атомами и молекулами в модели сверхъядейки гидратированной монтмориллонитовой глины, построенной в процессе 40. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения назначение этих параметров на стадии 42 должно выполняться системой 20 в программной среде моделирования, такой как пакет компьютерных программ молекулярной динамики LAMMPS, описанный выше.

Значения параметров силового поля и переменных моделирования назначают составляющим построенной на стадии 42 модели. Как описано в статье Sygan et al., параметры силового поля включают представления атомов в модели как точечных зарядов в точках в пределах координатной системы с поступательной степенью подвижности внутри структуры модели;

энергии каждого взаимодействия атом-атом в системе, включая энергии для электростатического взаимодействия дальнего действия (закон Кулона) и взаимодействия ближнего действия (силы Ван-дер-Вальса), а также их граничные расстояния; и

углы связи, длины связи и т.д. для гидроксильных групп и молекул воды. Более того, на стадии 42 также могут назначать значения конкретным переменным моделирования в соответствии с требуемыми условиями моделирования, например, включая

граничные условия, описывающие давление, температуру и объем, группу термодинамических параметров, и другие коэффициенты, имеющие отношение к моделированию методом молекулярной динамики, которые будут понятны специалистам в области техники настоящего изобретения после изучения настоящего раскрытия.

После назначения при необходимости традиционными методами может быть выполнена оптимизация параметров в модели силового поля, как описано в статье Sygan et al., включенной в настоящий документ посредством ссылки. Такая оптимизация может быть проведена, например, для получения структуры с минимизированной структурой, как описано в статье. Использование этих коэффициентов силового поля на стадии 42 может привести к изменениям положений координат разных составляющих модели сверхъядейки; например, было замечено, что шаги слоев  $d(1)$ ,  $d(2)$ ,  $d(3)$  несколько зависят от температуры.

После назначения коэффициентов силового поля на стадии 42 система 20 выполняет программные команды для выполнения стадии 44 моделирования методом молекулярной динамики (МД). Как было описано выше, в уровне техники известны пакеты программ для моделирования методом МД, которые можно использовать на стадии 44. Примером такого подходящего программного пакета МД является программный пакет LAMMPS компании "Сандийские национальные лаборатории", как было раскрыто выше.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения на стадии 44 моделирования методом МД оценивают динамические свойства составляющих молекулярной модели сверхъядейки, построенной на стадии 40, по значениям параметров силового поля и переменным моделирования, назначенным на стадии 42. Применимым подходом для моделирования методом МД на стадии 44 является оценка взаимодействий ближнего действия и дальнего действия (т.е. применимых и соответствующих уравнений движения) по составляющим модели несколькими заходами в течение выбранного периода времени для получения координат положения, скорости и силы этих составляющих за этот период.

В одном примере в соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения взаимодействия ближнего действия (силы Ван-дер-Ваальса) оценивали за короткие промежутки времени (например, 0,5 фс), где к силам ближнего действия применяли граничную длину (например, 10,0 Å), за пределами которой эти взаимодействия в моделировании не учитывались. В этих моделированиях использовали периодические граничные условия и оценивали электростатические взаимодействия дальнего действия за более продолжительные периоды времени (например, 1,0 фс), используя алгоритм моделирования частица-частица-частица-ячейка (PPPM), описанный в документе под авторством Plimpton et al., "Particle-mesh Ewald and rRESPA for parallel molecular dynamics simulations", Proceedings of the Eighth SIAM Conference on Parallel Processing for Scientific Computing (1997), включенном в настоящий документ посредством ссылки. В соответствии с этим примером системы модели термически уравнивали с помощью начального моделирования с интервалом 50 пс в микроканоническом ансамбле (т.е. количество, объем и потенциальную энергию частиц) посредством нормализации скорости до требуемой температуры, после чего проводили дополнительное моделирование с интервалом 50 пс в каноническом ансамбле (т.е. количество, объем и температуры по термостату Нозе-Гувера частиц). После этих начальных моделирований выполняли производственное моделирование за более длительный период времени (например, 2500 пс) в изобарически-изотермическом ансамбле (т.е. количество, объем и температуры частиц, где давление по баростату Нозе-Гувера равно нулю). В соответствии с этим моделированием объем сверхъячейки меняли только в направлении z (т.е. перпендикулярно слоям глины на фиг. 4е-4г).

Затем результаты стадии 44 моделирования используют на стадии 46, где система 20 вычисляет коэффициенты самодиффузии  $D$  выбранных молекул и атомов. В основе стадии 46 этого варианта осуществления настоящего изобретения лежит движение выбранных атомов и молекул за выбранный период времени в течение моделирования. Во время моделирования смектитовой глины, описанном выше, коэффициенты диффузии  $D$  противоионов натрия ( $\text{Na}^+$ ) или кальция ( $\text{Ca}^{2+}$ ), в зависимости от того, какие из них присутствуют, и молекулы воды во вставленных водоносных слоях 67 основываются на координатах положения атомов и молекул за несколько периодов оценки в течение выбранного интервала времени на стадии 44 моделирования методом МД. В качестве примера производственного моделирования с интервалом 2500 пс в изобарически-изотермическом ансамбле, описанном выше, выполнение стадии 46 может быть основано на координатах атомов и молекул, сохраняемых в памяти системы 20 каждые 2,0 фс за последние 2000 пс из всех 2500 пс процесса моделирования.

На основании этих сохраненных координат положения рассматриваемых ионов и молекул на стадии 46 из среднеквадратичного смещения этих ионов и молекул воды в плоскости x-y, параллельной базальной поверхности, вычисляют коэффициенты самодиффузии  $D$ :

$$\langle \Delta x(t)^2 + \Delta y(t)^2 \rangle = 4Dt$$

где скобки  $\langle \rangle$  обозначают среднее по ансамблю значение смещения в направлении x и y иона или молекулы в конкретный момент времени t.

В этом примере смещение в направлении z устанавливают равным нулю, поскольку диффузией в этом направлении можно пренебречь (т.е. на стадии 44 моделирования в направлении z происходит только случайное движение вследствие кинетической энергии). Среднее по ансамблю значение смещения за период времени вычисляют для каждого из выбранных противоионов и молекул воды в водоносных слоях 67 в межслойном пространстве 63 моделируемой структуры, например, только за подинтервал времени, за который было выполнено моделирование. В описанном выше примере смещение ионов и молекул оценивали за подинтервал в точках от 200 до 800 пс из интервала, равного 2000 пс, координаты которых были сохранены, для предотвращения возникновения эффектов нелинейного движения ближнего действия (т.е. вращательного). На основании этих результатов можно провести регрессионный анализ (например, методом наименьших квадратов) с целью восстановления наклона графика зависимости смещения от времени моделирования и, следовательно, коэффициента самодиффузии  $D$  для каждого вида.

Альтернативно коэффициенты диффузии для видов рассматриваемых ионов и молекул в моделировании с объемными жидкостями или с одной жидкостью можно вычислить на стадии 46, например, посредством прямого вычисления коэффициента диффузии  $D$  из трехмерной траектории ионов и молекул:

$$D = \frac{1}{6} \lim_{t \rightarrow \infty} \frac{d}{dt} \sum_i \langle [r_i(t) - r_i(t_0)]^2 \rangle$$

где скобками  $\langle \rangle$  обозначено среднее по ансамблю значение смещения ионов или молекул за интервал времени от начального момента времени  $t_0$  до момента времени t.

Таким образом, это выражение предназначено для вычисления коэффициента диффузии на основании среднеквадратичного смещения ионов и молекул, определенного на стадии 44 посредством моделирования методом МД.

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения после определения на стадии 46 коэффициентов самодиффузии  $D$  рассматриваемых видов на стадии 48, например, с помощью системы 20 вычисляют ионную проводимость видов в смоделированной системе глины, используя соотношение Нернста-Эйнштейна. Описание соотношения Нернста-Эйнштейна можно найти в документе под авторством Bockris et al., *Modern Electrochemistry 1: Ionics*, 2nd ed. (Plenum Press, New York, 1998),

р. 456-458, включенном в настоящий документ посредством ссылки. Более конкретно, в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения ионная проводимость видов противоионов с показателем  $i$  (касательно одного из  $\text{Na}^+$  или  $\text{Ca}^{2+}$ , включенных в модель согласно описанному выше примеру), заключенных в водоносные слои 67, может быть вычислена на основании их коэффициентов самодиффузии  $D_i$  следующим образом:

$$\sigma_i = \frac{z_i^2 c_i F^2 D_i}{RT}$$

где  $z_i$  - ионная валентность противоиона  $i$ ,  
 $c_i$  - ионная концентрация противоиона  $i$ ,  
 $F$  - постоянная Фарадея,  
 $R$  - универсальная газовая постоянная, и  
 $T$  - температура.

Аналогично можно вычислить молярную ионную проводимость  $\lambda_i$ :

$$\lambda_i = \frac{\sigma_i}{c_i} = \frac{z_i^2 F^2 D_i}{RT}$$

В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения ионную проводимость в смоделированной системе глинистых минералов можно вычислить на основании молекулярной модели этой системы глины. Этот процесс моделирования можно без труда повторить для другого вида противоионов, изменив уровни гидратации (т.е. использовать разные количества водоносных слоев 67 между слоями 65 глины), изменив физические свойства (например, температуру, давление и т.д.) и измерив плотность заряда и т.п. Проведя анализ результатов полученных ансамблей, можно понять механизмы удельной проводимости, а также повысить эффективность экспериментального подтверждения результатов моделирования. Более того, возможность этого инструмента моделирования оценивать удельную проводимость для широкого ряда условий позволяет получить эмпирические отношения, необходимые для понимания петрофизических свойств подземных пластов.

Оценка пластового коэффициента системы глинистых минералов.

Как было указано выше, петрофизическое свойство, представляющее особый интерес при проведении анализа диаграмм каротажа по методу сопротивления, обычно получаемых во время разработки нефтегазовых коллекторов и добычи из них, называется "пластовым коэффициентом". В общем пластовый коэффициент представляет собой отношение удельного сопротивления пласта породы к удельному сопротивлению самой жидкости.

На фиг. 5 показана блок-схема процесса оценки пластового коэффициента конкретной системы глинистых минералов. Как показано на фиг. 5, ионную проводимость этой системы глинистых минералов определяют на стадии 100 с помощью системы 20 в соответствии с процессом, описанным выше со ссылкой на фиг. 2. Однако, для того чтобы получить пластовый коэффициент, также нужно знать объемную удельную проводимость жидкости. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения объемную удельную проводимость вычисляют так же, как и ионную проводимость системы глины, начиная со стадии 70.

На стадии 70 строят молекулярную модель объемного (т.е. с нейтральным зарядом) раствора требуемой жидкости. Например, стадию 100, описанную выше, выполняют для модели, в которой катионы  $\text{Na}^+$  или  $\text{Ca}^{2+}$  находятся во введенных водоносных слоях 67 наряду с анионами  $\text{Cl}^-$  и сохраняют нейтральность зарядов. В этом примере молекулярная модель объемного раствора содержит 4096 молекул воды, четыре катиона натрия ( $\text{Na}^+$ ) или кальция ( $\text{Ca}^{2+}$ ) и четыре или восемь анионов  $\text{Cl}^-$  (в зависимости от обстоятельств) в кубе приблизительно  $50 \text{ \AA}$  на каждой стороне. Молярная концентрация катионов в этом смоделированном объемном растворе составляет приблизительно 0,05.

Альтернативно, если соответствующий объемный раствор, смоделированный на стадии 70, не содержит анионы и, следовательно, имеет чистый положительный заряд, для сохранения нейтральности заряда в модель может быть введен зарядово-компенсирующий фон.

Затем с молекулярной моделью объемного раствора, построенной на стадии 70, выполняют стадии 72-76 так же, как и стадии 42-46, описанные выше, для системы глинистых минералов. Говоря кратко, параметры силового поля, назначенные молекулам и катионам в модели объемного раствора на стадии 72, уточняют такие параметры, как расположение атомов в пределах координатной системы и энергия молекул и атомов, и параметры моделирования включают граничные условия для давления, температуры и объема, термодинамический ансамбль параметров и т.п. На стадии 74 система 20 выполняет для этой молекулярной модели моделирование методом молекулярной динамики (МД) на основе уточненных коэффициентов силового поля для определения положений молекул воды и катионов за период времени моделирования, например, сохраняя положение каждой молекулы и каждого катиона на выборочной частоте 2 пс за интервал моделирования, равный 10 нс, при постоянном давлении и постоянной температуре моделирования. На стадии 76 вычисляют коэффициенты самодиффузии катионов и молекул воды в смоделированном объемном растворе на основании сохраненных на стадии 74 моделирования методом МД положений за выбранное время. На стадии 76 коэффициенты самодиффузии могут быть

вычислены так же, как и на стадии 46, описанной выше, на основании среднеквадратичного смещения в плоскости x-y или на основании среднего по ансамблю значения траектории ионов в трех направлениях.

Примеры значений коэффициента диффузии, вычисленных для модели молекулярного объемного раствора в соответствии с подходом на стадиях 70-76, соответствуют полученным результатам для коэффициентов диффузии растворов натрия и кальция при бесконечном разбавлении.

На стадии 78 коэффициент самодиффузии катиона в модели объемного раствора при температуре, которая на стадии 72 использовалась как граничное значение, используют в соотношении Нернста-Эйнштейна для определения удельной проводимости раствора, как было описано выше. Эта удельная проводимость, вычисленная на стадии 78, является объемной, и на ее основании можно выполнить оценку объемной удельной проводимости жидкости в системе глинистых минералов, из которой на стадии 80 традиционным способом можно определить пластовый коэффициент F системы глинистых минералов, определенной на стадии 100:

$$F = \frac{\sigma_b}{\sigma_i}$$

где  $\sigma_i$  - ионная проводимость противоиона в смоделированной системе глины, определенная на стадии 100, и

$\sigma_b$  - объемная удельная проводимость объемного раствора, вычисленная на стадии 78.

Как известно из уровня техники и было описано выше, пластовый коэффициент F представляет собой эффективную меру пористости структуры пласта, на основании которой можно определить другие важные петрофизические свойства, такие как проницаемость.

Следовательно, этот вариант осуществления настоящего изобретения дает возможность оценить значение пластового коэффициента системы глинистых минералов посредством составления модели и моделирования актуальных механизмов на молекулярном уровне. Такой анализ на молекулярном уровне дает возможность провести точный анализ наноразмерных компонентов пласта, превосходящий возможности традиционных подходов, таких как формула Арчи и т.п.

Прямое численное моделирование пластов, содержащих глинистый компонент.

Возможность согласно вариантам осуществления настоящего изобретения точно оценить удельную проводимость глинистых минералов, как было описано выше, может пригодиться в целом ряде различных методов анализа петрофизических свойств, в частности, учитывая нынешнее значение пластов породы, содержащих углеводороды, в которых присутствуют глиноносные пески. Более того, также предполагается, что понимание физических механизмов, действующих на молекулярном уровне, в таких наноразмерных материалах будет особенно полезно для проектирования и анализа технологий добычи. Методы оценки удельной проводимости в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения также позволяют усовершенствовать другие аналитические инструменты и методики.

Одним из таких аналитических инструментов и методик, которые можно усовершенствовать за счет точной оценки удельной проводимости систем глинистых минералов, является прямое численное моделирование, в частности, применяемое для подземных пластов, содержащих как фазу породы, например кварц, как в песчанике, так и фазу глинистого минерала. В уровне техники известно, что глинистые компоненты в пластах такого типа, как правило, образованы рядом параллельных пластинок; например, глинистый минерал каолинит имеет, как правило, форму "книжки" между твердых зерен кварца и поровым пространством. Как было описано в разделе "Предпосылки к созданию настоящего изобретения", традиционные диаграммы каротажа по методу сопротивления, интерпретируемые по формуле Арчи, основаны на том, что твердые зерна характеризуются нулевой удельной проводимостью, а жидкость в поровом пространстве характеризуется высокой удельной проводимостью. В пластах, для которых это предположение справедливо, измеренное удельное сопротивление будет эффективно описывать пористость пласта. Однако в уровне техники известно, что глинистые компоненты в пласте также будут характеризоваться удельной проводимостью, но в меньшей степени, чем поровая жидкость, но значительно в большей степени, чем зерна твердого кварца. Традиционный анализ удельного сопротивления пласта, содержащего глинистые компоненты, предоставляет неоднозначные результаты, поскольку в этом случае удельное сопротивление будет зависеть не только от пористости, создаваемой поровой жидкостью, но и от количества присутствующих глинистых компонентов и их удельной проводимости.

В соответствии с одним вариантом осуществления настоящего изобретения точную оценку удельной проводимости глинистых компонентов в составном пласте можно использовать при определении электрического отклика методом прямого численного моделирования объемного изображения горной породы. На фиг. 7 показан общий процесс оценки свойств материала с помощью цифрового числового моделирования в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения.

Оценка начинается со стадии 200 подготовки образца, на которой получают пробу изучаемого пласта и образец пробы готовят для анализа. Пробу пласта можно получить любым из традиционных способов. В нефтегазовой промышленности пробу, как правило, получают во время бурения разведочных и добывающих скважин, а также они могут быть получены из цельного керна, кернов, отбираемых из ствола скважины, обнаженных пород и обломков выбуренной породы, альтернативно пробы могут

быть получены в лаборатории из синтезированных образцов горной породы, таких как песчаные пробки и цементированные пробки. В соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения порода, из которой взята проба, не всегда может быть высоко консолидированной, поскольку будет содержать комбинацию породы (например, песчаник) вместе с глиной и другими зернистыми или осадочными материалами. Таким образом стадию 200 подготовки следует выполнять таким образом, чтобы существенно не повлиять на структуру пласта, из которого будет браться образец.

На стадии 202 система 28 формирования изображений (фиг. 1) получает двумерные (2D) или трехмерные (3D) изображения или другие подходящие представления изображений образца горной породы, подготовленного на стадии 200. Эти изображения и представления, полученные на стадии 202, содержат детальную информацию о внутренней структуре образцов. Примером устройства обработки изображений, используемого на стадии 202, является рентгеновский компьютерный томограф (КТ), тип, конструкция и другие атрибуты которого соответствуют любому рентгеновскому устройству, с помощью которого можно получить изображение внутренней структуры образца с требуемой разрешающей способностью. Например, может быть получено множество двумерных (2D) томографических изображений образца, которые будут отправлены в компьютерную систему 20, которая затем строит трехмерное (3D) объемное цифровое изображение соответствующего образца. Как было описано выше, система 20 может быть выполнена любым способом, например, как настольный компьютер или рабочая станция, ноутбук, серверный компьютер, планшетный компьютер или т.п. с достаточной вычислительной мощностью для выполнения требуемой операции.

Конкретные традиционные методы получения и обработки 3D объемных цифровых изображений образца на стадии 202 предусматривают, кроме прочего, рентгеновскую томографию, рентгеновскую микротомографию, рентгеновскую нанотомографию, сканирующую электронную микроскопию сфокусированным ионным пучком, ядерный магнитный резонанс или нейтронную томографию.

Объемное изображение, полученное на стадии 202, как правило, образуется трехмерными регулярными элементами, называемыми элементами объема или "вокселями", каждый из которых характеризуется связанным числовым значением или амплитудой, которое описывает относительные свойства материала изображенного образца в точках представляемой среды. На стадии 210 вычислительное устройство выполняет сегментацию или другую методику улучшения объемного цифрового изображения образца для выделения и маркирования разных компонентов в объемном изображении. Например, на стадии 210 сегментации могут быть идентифицированы показательные компоненты упругости, включая поровое пространство и минералогические компоненты (например, глины и кварц), которые могут влиять на характеристики образца.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения затем система 20 выполняет стадию 210 сегментации для идентификации показательных фаз материала образца, представленных в объемном изображении, например, представляющих такие составляющие материала, как поровое пространство, глинистые фракции и отдельные зерна и минералы. Конкретный алгоритм сегментации, применяемый в вычислительном устройстве на стадии 210, может зависеть от того, какой требуется провести анализ, и от сложности горной породы. Самой простой формой сегментации является "пороговая обработка", согласно которой воксели с одинаковыми амплитудами собирают в группы. Традиционный способ обработки изображений для улучшения объемного изображения, ослабления шума и т.д. может быть включен на стадии 210.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения на стадии 210 сегментации идентифицируют и выделяют по меньшей мере три показательные фазы материала, а именно поровое пространство, зерна породы и глинистые минералы. На фиг. 6а и 6б показан пример выполнения стадии 210 сегментации. На фиг. 6а показан пример рентгеновского микротомографического изображения песчаника, содержащего компоненты глинистого минерала, такие как каолинит, а также с твердыми зернами кварца. На изображении согласно фиг. 6а поровое пространство показано темными областями, а зерна кварца и глинистые компоненты показаны различными промежуточными оттенками серого (светло-серым цветом обозначены зерна кварца). Как правило, пространственное разрешение рентгеновского микротомографического изображения, как на фиг. 6а, составляет от 1 до 5 микрон, что означает, что текстура, конфигурация и строение глинистых минералов не видны в этом масштабе. Более того, яркость на изображении согласно фиг. 6а меняется в некоторой степени непрерывно, что усложняет и затрудняет числовой анализ. На стадии 210 сегментации различают поровое пространство, твердые зерна и глинистые компоненты. На фиг. 6б показан пример применения результатов стадии 210 сегментации на рентгеновском микротомографическом изображении согласно фиг. 6а, где три фазы представлены следующим образом: черным цветом показано поровое пространство 90, белым цветом показан кварц или другой твердый зернистый материал 92, а промежуточным серым - глинистые компоненты 94. В целом, как было указано выше, для стадии 210 сегментации используется трехмерное объемное изображение, полученное на стадии 202.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения оценку удельной проводимости глинистых компонентов 94 выполняют на стадии 100. Как было описано выше, предполагается, что на стадии 100, описанной со ссылкой на фиг. 5, выполняют эффективную оценку удельной проводимости

мости глинистого компонента 94 в образце, подготовленном и изображенном на стадиях 200 и 202. Однако также предполагается, что в этом варианте осуществления настоящего изобретения альтернативно могут использоваться другие подходы для измерения и оценки удельной проводимости в глинистом компоненте 94; однако ожидается, что традиционные подходы оценки удельной проводимости систем глинистых минералов менее строгие, поэтому они предоставляют в целом менее точные результаты оценки удельной проводимости, чем было описано выше со ссылкой на варианты осуществления настоящего изобретения.

На основании оценки удельной проводимости, выполненной на стадии 100, выполняют стадию 215 для назначения относительного значения удельной проводимости  $w$  глинистым компонентам 94 в сегментированном объемном изображении. Как было описано выше, при проведении традиционного анализа удельного сопротивления кристаллы 92 кварца (или другого твердого материала) характеризуются нулевой удельной проводимостью, тогда как жидкость в поровом пространстве 90 характеризуется высокой удельной проводимостью; согласно оценке, выполненной на стадии 100, глинистые компоненты 94, как правило, являются проводящими, но в меньшей степени, чем жидкость в поровом пространстве 90. В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения значение относительной удельной проводимости  $w$ , назначенное глинистым компонентам 94 на стадии 215, отражает оцененную удельную проводимость глины в сравнении с удельной проводимостью жидкости. Пластовый коэффициент  $F$ , вычисленный согласно приведенному выше описанию, может быть основой, например, этого значения относительной удельной проводимости  $w$ . Затем на стадии 210 это значение относительной удельной проводимости  $w$  назначают каждому из вокселей, представляющих глинистые компоненты 94 в сегментированном объемном цифровом изображении. Безусловно, если глинистые компоненты 94 в объемном изображении представляют более чем один вид глины, на стадии 100 оценка удельной проводимости может проводиться отдельно для разных фаз глины, а на стадии 215 может применяться в виде разных значений относительной удельной проводимости  $w$ .

На стадии 220 вычислительная система 20 выполняет прямое численное моделирование для анализа одного или нескольких физических свойств образца, как правило, посредством числового анализа сегментированного объемного цифрового изображения. Свойства, определяемые на стадии 220, включают изучаемые петрофизические свойства, которые напрямую или косвенно связаны с удельной проводимостью глинистых компонентов 94, такие как пористость, пластовый коэффициент, показатель цементации, показатель удельного сопротивления, коэффициент удлинения пробега, показатель насыщения и т.п. Эти петрофизические свойства можно оценить с помощью соответствующей дискретизации всего сегментированного объемного цифрового изображения или сетки изменяющегося порового пространства и глинистых компонентов, в сочетании с соответствующим числовым моделированием, например прямым численным моделированием электрической удельной проводимости для определения электрических свойств горной породы. Для определения некоторых из этих петрофизических свойств на стадии 220 также может потребоваться выполнить числовое моделирование методами конечных элементов, методами конечных разностей, методами конечных объемов, методом решеточных уравнений Больцмана или любых других числовых подходов. Например, на фиг. 6с показано вычисление пластового коэффициента для трех разных глинистых песков методом прямого численного моделирования, где у глинистых компонентов 94 есть назначенные удельные проводимости.

В соответствии с этим вариантом осуществления настоящего изобретения предполагается, что традиционные диаграммы каротажа по методу сопротивления могут использоваться для более сложных структур пластов, включая пласты с компонентами глинистого минерала, и могут предоставлять точные результаты по важным петрофизическим свойствам, таким как пористость, водонасыщенность, глинистая фракция и т.п., в частности, если удельная проводимость оценивается в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения, описанными выше. Также предусматривается анализ воздействия вторичных процессов восстановления на пласты, для которых получены диаграммы каротажа по методу сопротивления.

Заключение.

Как было описано выше, в соответствии с вариантами осуществления настоящего изобретения предоставляется способ и система точной оценки электрического отклика глинистых минералов и песков, содержащих глинистые минералы, на основе физических механизмов, происходящих на молекулярном уровне. Предполагается, что возможность проведения этим способом анализа наноразмерных материалов, таких как глинистые минералы, будет использоваться для широкого ряда глинистых структур, помимо описанных выше примеров пиррофиллитовой, монтмориллонитовой и каолинистой, поскольку один и тот же подход подходит для широкого ряда молекулярных моделей глинистых минералов. Благодаря такой возможности можно будет лучше понять принцип действия других аналитических инструментов, таких как измерения прямым численным моделированием петрофизических свойств образца подземного пласта, который содержит глинистые минералы, и разработка и анализ пластового коэффициента составных пластов, содержащих наноразмерные компоненты, такие как глины.

Хотя настоящее изобретение было описано со ссылкой на конкретные варианты его осуществления, следует понимать, что эти варианты осуществления могут быть модифицированы или могут иметь аль-

тернативные варианты, и такие модификации и альтернативные варианты, обеспечивающие преимущества и благоприятные эффекты, будут очевидны специалистам в области техники настоящего изобретения после ознакомления с его раскрытием и фигурами. Предполагается, что такие модификации и альтернативные варианты входят в объем настоящего изобретения, определенный прилагаемой формулой изобретения.

#### ФОРМУЛА ИЗОБРЕТЕНИЯ

1. Способ анализа образца горной породы, содержащего глинистый компонент, предусматривающий оценку удельной ионной проводимости глинистого компонента в образце горной породы; прием объемного цифрового изображения, соответствующего одному или нескольким томографическим изображениям образца горной породы; сегментирование объемного цифрового изображения для связывания вокселей объемного цифрового изображения с поровым пространством, твердым материалом или глинистым компонентом; назначение значения относительной удельной ионной проводимости вокселям, соответствующим глинистому компоненту, относительно удельной ионной проводимости жидкости, находящейся в поровом пространстве образца; и определение по меньшей мере одного петрофизического свойства образца горной породы на основе анализа представления объемного цифрового изображения.
2. Способ по п.1, в котором стадия оценки удельной ионной проводимости глинистого компонента предусматривает построение молекулярного представления глинистого минерала, состоящего из безводной структуры атомов, расположенных во множестве параллельных слоев, причем безводная структура содержит участки, замещающие атомы металла в структуре в концентрации, соответствующей выбранной плотности заряда, противоионов по меньшей мере одного вида, расположенных в межслойном пространстве между слоями безводной структуры, в концентрации, соответствующей выбранной плотности заряда, и множества молекул воды, расположенных в межслойном пространстве; назначение параметров силового поля молекулярному представлению в сочетании с граничными условиями, соответствующими выбранному давлению и температуре глинистого минерала; затем применение компьютерной системы для выполнения моделирования методом молекулярной динамики уравнений движения за интервал времени моделирования для определения координат положения противоионов в представлении во множестве моментов времени за интервал времени моделирования; и вычисление на основании координат положения во множестве моментов времени коэффициентов самодиффузии для одного или нескольких видов противоионов; и затем вычисление ионной проводимости для вида противоионов из коэффициентов самодиффузии.
3. Способ по п.2, в котором стадия построения молекулярного представления предусматривает образование элементарной ячейки представления, содержащей атомы, соответствующие части по меньшей мере одного слоя, и содержащей часть межслойного пространства; и размещение множества элементарных ячеек в представлении сверхъячейки глинистого минерала.
4. Способ по п.1, дополнительно предусматривающий получение объемного цифрового изображения образца горной породы посредством одного из следующего: рентгеновской томографии, рентгеновской микротомографии, рентгеновской нанотомографии, сканирующей электронной микроскопии сфокусированным ионным пучком, ядерного магнитного резонанса или нейтронной томографии.
5. Способ по п.4, в котором образец горной породы представляет собой одно из следующего: цельный керн, керны, отбираемые из стенки ствола скважины, обнаженные породы, обломки выбуренной породы, созданные в лаборатории синтезированные образцы горной породы, песчаные пробки и цементированные пробки.
6. Система для анализа образцов материала, причем система содержит систему формирования изображений, выполненную с возможностью создания объемного цифрового изображения образца материала; компьютерную систему, соединенную с устройством обработки изображений и содержащую один или несколько процессоров, и одно или несколько запоминающих устройств, соединенных с одним или несколькими процессорами, хранящих программные команды, в результате выполнения которых одним или несколькими процессорами один или несколько процессоров анализируют образец горной породы, содержащий глинистый компонент, за счет выполнения множества операций, предусматривающих прием объемного цифрового изображения, соответствующего одному или нескольким томографическим изображениям образца горной породы; сегментирование объемного цифрового изображения для связывания вокселей объемного цифрового изображения с поровым пространством, твердым материалом или глинистым компонентом с оцененной удельной ионной проводимостью;



назначение значения относительной удельной ионной проводимости вокселям, соответствующим глинистому компоненту, относительно удельной ионной проводимости жидкости, находящейся в поровом пространстве образца; и

определение по меньшей мере одного петрофизического свойства образца горной породы на основе анализа представления объемного цифрового изображения.

7. Система по п.6, в которой множество операций дополнительно предусматривают операцию оценки удельной ионной проводимости глинистого компонента посредством выполнения множества операций, предусматривающих

построение молекулярного представления глинистого минерала, состоящего из

безводной структуры атомов, расположенных во множестве параллельных слоев, причем безводная структура содержит участки, замещающие атомы металла в структуре в концентрации, соответствующей выбранной плотности заряда,

противоионов по меньшей мере одного вида, расположенных в межслойном пространстве между слоями безводной структуры, в концентрации, соответствующей выбранной плотности заряда, и

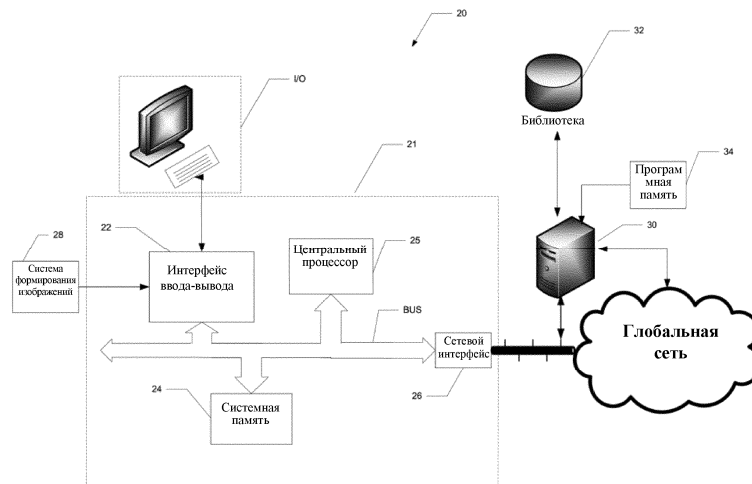
множества молекул воды, расположенных в межслойном пространстве;

назначение параметров силового поля молекулярному представлению в сочетании с граничными условиями, соответствующими выбранному давлению и температуре глинистого минерала;

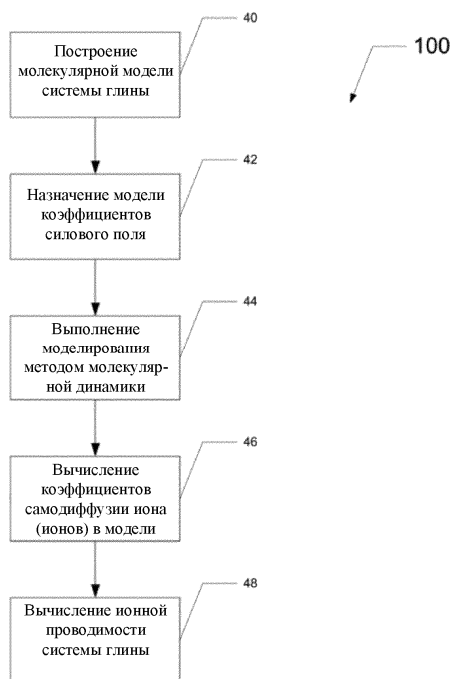
выполнение моделирования методом молекулярной динамики уравнений движения за интервал времени моделирования для определения координат положения противоионов в представлении во множестве моментов времени за интервал времени моделирования;

вычисление на основании координат положения во множестве моментов времени коэффициентов самодиффузии для одного или нескольких видов противоионов; и затем

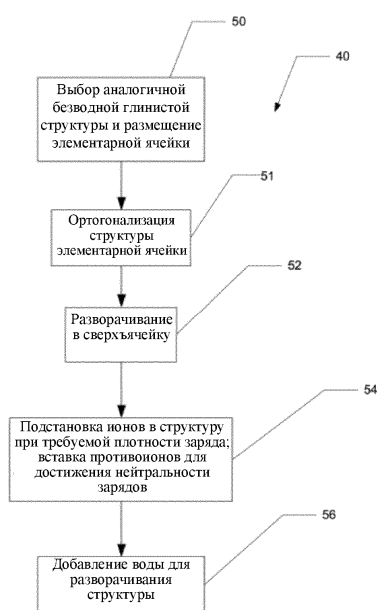
вычисление ионной проводимости для вида противоионов из коэффициентов самодиффузии.



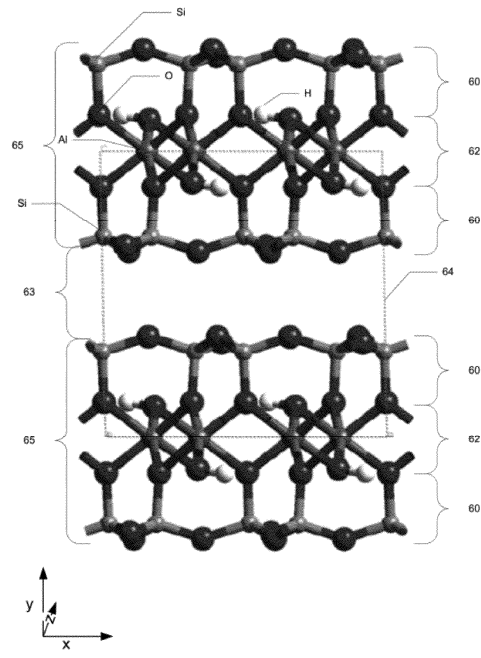
Фиг. 1



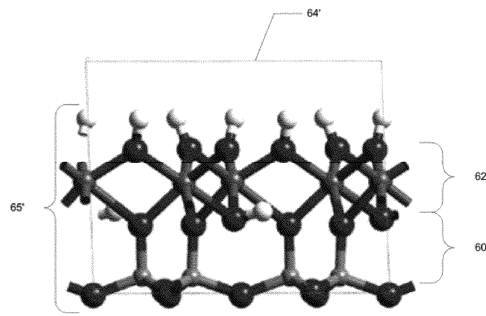
Фиг. 2



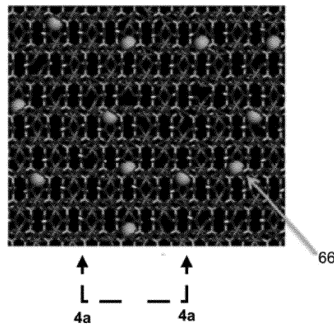
Фиг. 3



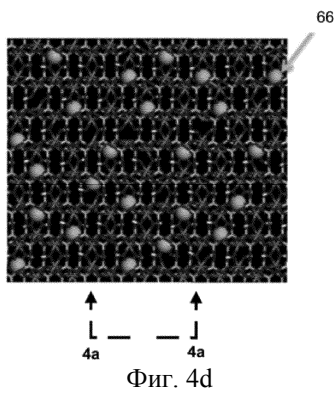
Фиг. 4а



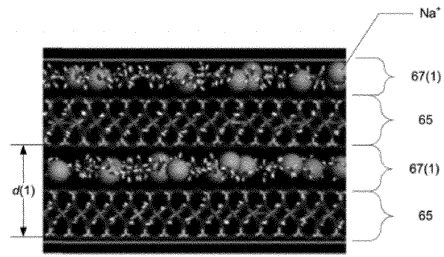
Фиг. 4б



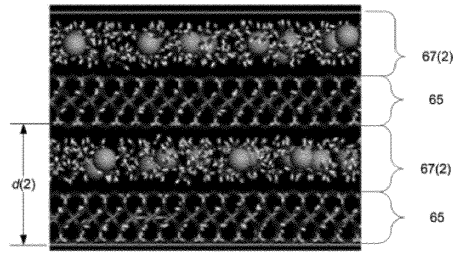
Фиг. 4с



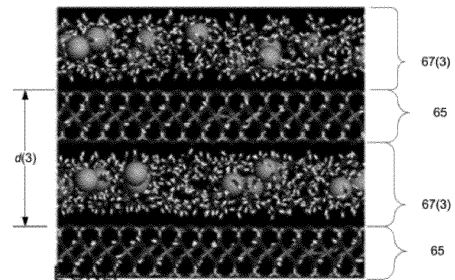
Фиг. 4д



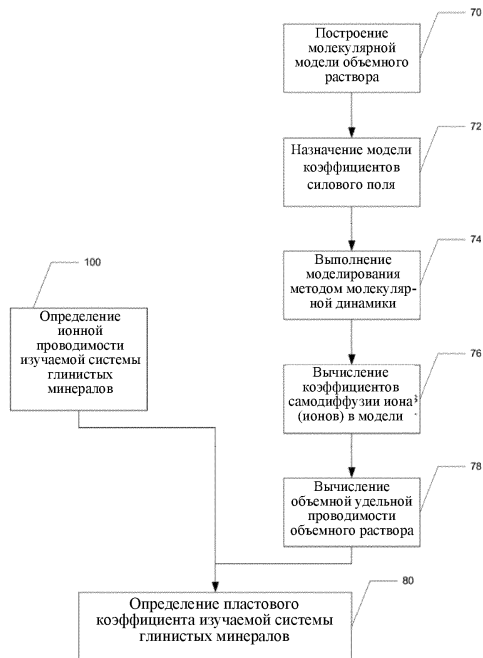
Фиг. 4е



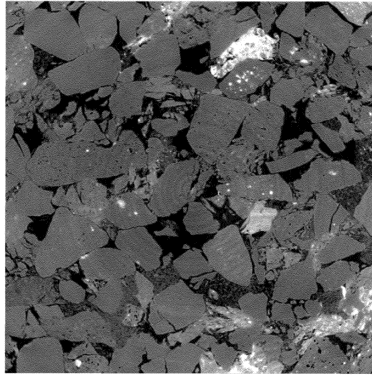
Фиг. 4f



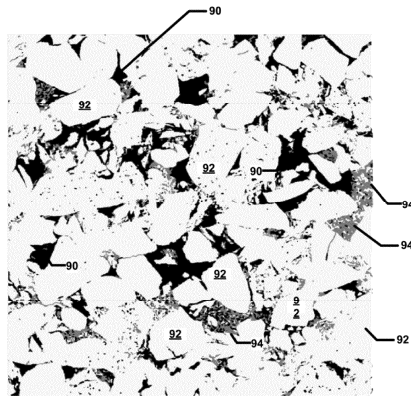
Фиг. 4g



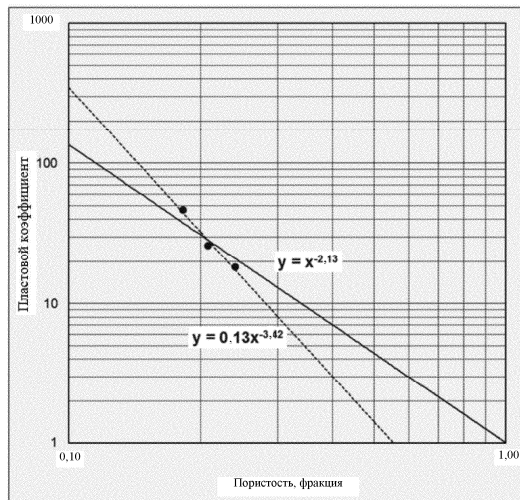
Фиг. 5



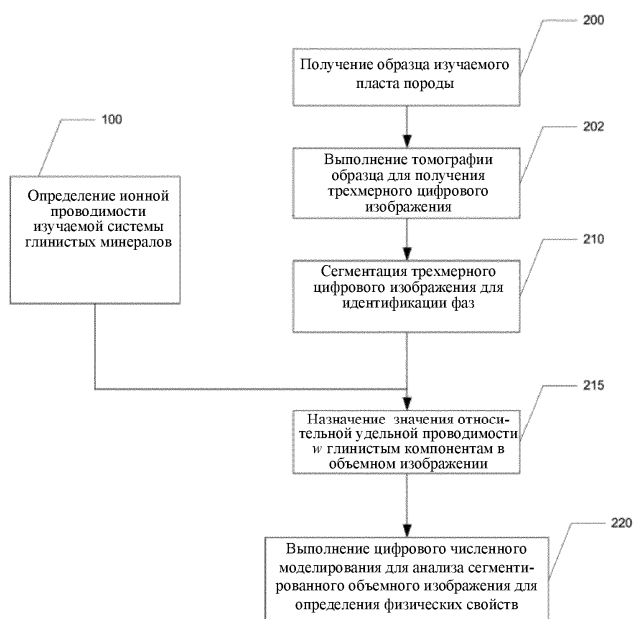
Фиг. 6а



Фиг. 6б



Фиг. 6с



Фиг. 7

